Bd.	111	

Die Foraminiferenfauna des Eozäns von Schorn bei Abtenau (Salzburg, Österreich)

Von Ursula WILLE, Wien *)

mit Taf. 1-16 und 3 Abbildungen

Inhalt

Seite
Summary
Zusammenfassung
I. Einführung 214
II. Geologische Situation 214
III. Paläontologischer Teil 216
1. Faunencharakter und Faunenvergleich 216
2. Systematische Beschreibung der Arten 219
IV. Stratigraphischer Teil 275
1. Zur Untergrenze des Eozäns 275
2. Altersstellung des Eozäns von Schorn 277
3. Altersvergleich mit anderen Eozänvorkommen Österreichs 282
V. Literatur
Textabb. 1: Geographische Lage des Eozänvorkommens 215
Textabb. 2:
Textabb. 3:

Summary

The description of a foraminiferal fauna of eocene age is given which was found to be contained in sediments closely linked to strata of Gosau Beds (Upper Cretaceous to Paleocene) near their type locality of the Basin of Gosau, Austria. By aid of the planktonic foraminifers a stratigraphic assignment to the Lower Eocene zone of *Globorotalia* aragonensis was made possible. This age is supported by the occurrence of *Marthasterites* tribrachiatus among the nannofossils.

As a comparison with other stratas of eocene age within the different tectonic units of Austria did show, there in fact sediments of the same age do occur; but whereas at one hand no detailed study of the faunas is given, at the other hand the lithologic facies is completely different so that there are no comparable faunas to be found.

^{*)} Adresse der Verfasserin: Paläontologisches Institut der Universität Wien 1010 Wien, Universitätsstraße 7.

Zusammenfassung

Die Foraminiferenfauna eines Eozänvorkommens innerhalb der Gosauschichten von Schorn bei Abtenau wurde beschrieben und dokumentiert. An Hand der planktonischen Formen läßt sich eine Alterseinstufung in die untereozäne Zone der Globorotalia aragonensis vornehmen, die auch durch die Nannoflorengemeinschaft mit Marthasterites tribrachiatus gestützt wird. Die stratigraphischen Beziehungen zu den unterlagernden Zwieselalmschichten (Maastricht-Paleozän) werden diskutiert.

Ein Altersvergleich mit anderen Eozänvorkommen Österreichs ergab, daß gleich alte Sedimente in den verschiedenen tektonischen Einheiten wohl vorhanden sind, z. T. aber in anderer Fazies vorliegen und daher keine vergleichbare Fauna führen, z. T. zwar ebenfalls Foraminiferen beinhalten, die aber noch nicht dokumentiert wurden.

I. Einführung

Im Zuge der Geländeaufnahmen der Gosauschichten von Gosau und Abtenau für meine Dissertation in den Jahren 1960 bis 1962 konnte in mehreren Proben auch Alttertiär gefunden werden; soweit es für eine Alterseinstufung notwendig war, wurden die in dem Material enthaltenen Planktonforaminiferen bereits bestimmt (WILLE-JANOSCHEK 1966). Die nunmehr vorliegende Bearbeitung der gesamten Fauna des Untereozäns von Schorn schien durch die Tatsache gerechtfertigt, daß es sich um ein Untereozän im Verband mit Gosauschichten handelt, und daß eine gleichaltrige Foraminiferenfauna bisher aus Österreich noch nicht beschrieben wurde.

Zu besonderem Dank bin ich Herrn Professor Dr. A. PAPP, der liebenswürdigerweise die Dünnschliffe beurteilte, sowie den Herren Dr. K. Koll-MANN und Dr. H. HEKEL, die die Bestimmung der Ostracoden, bzw. der Nannofloren übernahmen, verpflichtet. Die Herren Dr. R. OBERHAUSER, Dr. B. PLÖCHINGER und Dr. A. Rögl waren so freundlich, mir Probenmaterial zur Durchsicht zur Verfügung zu stellen. Herrn Dir. Dr. H. KÜPPER, der wiederum die Drucklegung der Arbeit im Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt ermöglichte, sei ebenfalls an dieser Stelle mein aufrichtiger Dank ausgesprochen.

II. Geologische Situation

(Tafel 16)

Das Eozänvorkommen liegt innerhalb der Gosaumulde von Schorn die von den Flüssen Rußbach im SE, Lammer im SW, Rigausbach im NW und im NE durch die steil abfallenden Dachsteinkalk-Wände des Taborberges begrenzt wird. (Der Name "Schorn" stellt einen Flurnamen am südlichen Radochsbergabfall dar, der infolge fehlender anderer größerer kennzeichnender Orte, die zur Benennung herangezogen werden hätten können, zur Bezeichnung dieses Gosau- und Eozänvorkommens gewählt wurde.)

Die Eozänschichten sind im oberen Abschnitt des Hackergrabens und eines kleinen Grabens westlich davon aufgeschlossen und in den Proben 120, 121, 122, 174, 175, 176, 37, 23, 306, 307 und 201 erfaßt. Sie bedecken ein





Abb. 1. Geographische Lage des Eozänvorkommens

Areal von etwa $0.25 \ km^2$. Lithologisch sind sie in Form graugrüner bis grünlichweißer, weicher Mergel ausgebildet, die mit 5—20 cm mächtigen, gradierten, rostig anwitternden Sandsteinbänken wechsellagern (WILLE-JANOSCHEK 1966, 140 f.). Im Gegensatz zu den unterlagernden Zwieselalmschichten und Schichten in Nierntaler Fazies fehlen rote Farbtöne vollkommen, doch ist die lithologische Ähnlichkeit immerhin so groß, daß die Eozänschichten von SPENGLER (1912, 1914) und PLÖCHINGER (1949), die das betreffende Gebiet kartierten, als Nierntaler Schichten eingestuft und in die Karte eingetragen wurden. Ebenso wie letztere und die Zwieselalmschichten sind die Untereozänschichten makrofossilfrei.

Die tektonische Lage des Eozäns wurde bereits mehrmals skizziert (WILLE-JANOSCHEK 1966, 1967); die untereozänen Sedimente liegen, wahrscheinlich an Brüchen eingesenkt, als jüngstes Schichtglied in einem muldenförmig aufgebauten Gosauvorkommen mit einer normalen Schichtfolge vom Coniac-Santon bis zum Paleozän. Die Brüche müssen deshalb angenommen werden, da das Eozän einerseits an verschiedene Einheiten und Schichtglieder grenzt (entweder unmittelbar an Trias, an Schichten in Nierntaler Fazies des Obercampans oder an paleozäne Zwieselalmschichten), andererseits aber nirgends Transgressionsbildungen oder auch nur geringmächtige Aufarbeitungslagen beobachtet werden konnten, in der Abfolge der Faunenzonen jedoch die Äquivalente der *Globorotalia formosa*-Zone fehlen.

Die in der vorliegenden Arbeit beschriebene Fauna stammt aus Probe 307, die aus einem Böschungsanriß im Hackergraben unmittelbar hinter Hof Hinterastein aus den hangendsten aufgeschlossenen Eozänpartien entnommen wurde. Aus der sehr tonigen Ausbildung der Mergel an dieser Stelle erklärt sich der gegenüber den anderen Proben überdurchschnittlich gute Erhaltungszustand der Fauna, die jedoch in ihrer Zusammensetzung durchaus den Faunen den übrigen Eozänproben entspricht.

III. Paläontologischer Teil

1. Faunencharakter und Faunenvergleich

Im Eozän von Schorn konnten insgesamt folgende Foraminiferenarten bestimmt werden:

Bathysiphon sp. Ammodiscus glabratus CUSHMAN & JARVIS Glomospira charoides charoides (JONES & PARKER) Haplophragmoides retrosepta (GRZYBOWSKI) Spiroplectammina carinata (D'ORBIGNY) Textularia midwayana LALLCKER Trochammina sp. Gaudryina sp.ssa BERTHELIN Gaudryina sp. Tritaxia rivicataractae (HILLEBRANDT) Tritaxia sp. A Tritaxia sp. B Dorothia fallax HAGN Eggerella solida (SCHWAGEB)

Dentalina sp.

Globulina gibba D'ORBIGNY Guttulina irregularis (D'ORBIGNY) Guttulina problema D'ORBIGNY Cancris subconicus (TERQUEM) Asterigerina bartoniana (TEN DAM) Asterigerina campanella (GUMBEL) Nuttallides trümpyi (NUTTALL) Rotalia schornensis n. sp. Cuvillierina vallensis (RUIZ DE GAONA) Cuvillierina yarzai (Ruiz DE GAONA) Chiloguembelina inflata n. sp. Globorotalia (Acarinina) mckannai (WHITE) Globorotalia (Acarinina) cf. mckannai (WHITE) Globorotalia (Acarinina) perclara LOEBLICH & TAPPAN Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY) Globorotalia (Acarinina) sp. "crassaformis" Globorotalia (Truncorotalia) aequa aequa Cushman & Renz Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis caucasica GLAESSNER Globorotalia (Truncorotalia) formosa gracilis BOLLI Globorotalia (Truncorotalia) cf. marginodentata SUBBOTINA Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN Globorotalia (Truncorotalia) sp. Globigerina inaequispira SUBBOTINA Globigerina linaperta FINLAY Globigerina pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV Globigerina pseudoeocaena pseudoeocaena Subbotina Globigerina trilobata SUBBOTINA Globigerina triloculinoides PLUMMER Globigerina turgida FINLAY Globigerina varianta SUBBOTINA Eponides polygonus LE CALVEZ Eponides sp. Cibicides havanensis Cushman & Bermudez Cibicides cf. howelli TOULMIN Cibicides fortunatus MARTIN Cibicides lobatulus (WALKER & JACOB) Cibicides praecursorius (SCHWAGER) Cibicides pseudoungerianus (CUSHMAN) Eorupertia cf. magna (LE CALVEZ) Discocyclina archiaci (SCHLUMBERGER) Discocyclina marthae (SCHLUMBERGER) Discocyclina scalaris (SCHLUMBERGER) Asterocyclina stella GÜMBEL Asterocyclina taramellii (SCHLUMBERGER) Pleurostomella clavata CUSHMAN Ellipsoglandulina cf. exponens (BRADY) Ellipsoglandulina labiata (SCHWAGER) Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ Ellipsoidina ellipsoides ellipsoides SEGUENZA Nodosarella attenuata (PLUMMER) Nodosarella subnodosa (GUPPY) Pullenia quinqueloba (REUSS) Anomalina grosserugosa (GÜMBEL) Anomalina rubiginosa Cushman Anomalina sp. 1 Anomalina sp. 2 Anomalinoides bundensis auris (LE CALVEZ) Anomalinoides bundensis bundensis (VAN BELLEN) 15 Jahrbuch Geol. B. A. (1968), Bd. 111, 2. Heft

217

Die benthonischen Foraminiferen, obwohl mit 53 Arten vertreten, bleiben an Individuenzahl weit hinter den planktonischen Foraminiferen zurück. Gemäß dem durch das massenhafte Vorkommen planktonischer Organismen angezeigten hochmarinen Lebensraum ist der mengenmäßige Anteil besonders der sandschaligen Foraminiferen außerordentlich gering. Von der Mehrzahl der 14 Arten konnten oft jeweils nicht mehr als ein bis zwei Vertreter gefunden werden, was die Bestimmung merklich erschwerte, da kein Einblick in die Variationsbreite gewonnen werden konnte.

Unter den kalkschaligen benthonischen Foraminiferen sind die

Nodosariacea mit 3 Gattungen (4 Arten), die Discorbacea mit 3 Gattungen (4 Arten), Rotaliacea mit 2 Gattungen (3 Arten) Orbitoidacea mit 5 Gattungen (14 Arten) und die Cassidulinacea mit 7 Gattungen (14 Arten)

vertreten; es fällt auf, daß Robuliden nahezu vollständig, Milioliden gänzlich fehlen. Es spricht dies wohl für eine Bildung der vorliegenden Sedimente nicht in unmittelbarem Seichtwasserbereich. Robuliden, Milioliden und Ostracoden hatten z. B. in den unterlagernden Oberkreidesedimenten in Rudistenriffnähe stets die Gesamtfauna gestellt (WILLE-JANOSCHEK 1966); lediglich Ostracoden sind auch im nun vorliegenden Material sehr häufig. Es handelt sich um die Arten

- ss Cytherella cf. montensis MARLIERE
- s Cytherella div. sp. (z. T. Larven)
- s Bairdia sp.
- e Krithe guatemalensis VAN DEN BOLD (Schlecht erhalten)
- e Krithe sp.
- ns Hermanites? sp., stark verdrückt
- ns Kingmaina forbesiana (BOSQUET)
- h Leguminocythereis cf. montensis MARLIERE
- e Phacorhabdotus sp.
- e Occultocythereis sp.

Dr. K. KOLLMANN, der in freundlicher Weise die Bestimmung vornahm, schließt daran folgende Bemerkungen:

Feinstratigraphisch lassen sich die durchwegs mit Sediment verkrusteten, vorwiegend doppelklappig erbaltenen und meist verdrückten Ostracoden nicht auswerten. Die mit Vorbehalt bestimmten Arten sprechen für Paleozän bis Untereozän, mitteleozäne Elemente fehlen.

Die Fauna ist durchwegs marin und benthonisch. In bathymetrischer Hinsicht läßt sie keine eindeutige Aussage zu. Eine synchron-allochthone Vermischung neritischer und bathyaler Elemente ist wahrscheinlich. *Phacorhabdotus* sp. ist der einzige, sicher aus der Kreide umgelagerte Ostracode.

Ein Vergleich der benthonischen Formen mit Faunen des Tethysbereiches sowie der borealen Faunenprovinz erscheint, zumindest zum jetzigen Zeitpunkt, noch müßig. Es gibt zwar aus Nordwestdeutschland, Belgien, den Niederlanden, dem Pariser Becken, usw. ausführliche Beschreibungen hauptsächlich aus benthonischen Formen bestehender Faunen (TEN DAM 1944, LE CALVEZ 1948 f, BATJES 1958, KAASSCHIETER 1961), im Mediterrangebiet jedoch, das ja eben durch seine reichen planktonischen Vergesellschaftungen gekennzeichnet ist, treten benthonische Foraminiferen an Individuenzahl weitgehend zurück. Da man sich zur stratigraphischen Einstufung hier wesentlich besser und genauer der planktonischen Formen bedient, die zudem eine weitere horizontale Verbreitung besitzen, werden die wenigen vorhandenen benthonischen Gattungen und Arten zumeist vernachlässigt, sodaß die Vergleichsmöglichkeiten beschränkt sind.

Die planktonischen Arten der Globigerinen und Globorotalien, obwohl zusammen nur in 20 verschiedenen Arten gegenüber über 50 benthonischen Arten vertreten, beherrschen das Faunenbild weitgehend. Die Globigerinen, die die Globorotalien bei weitem überwiegen, gehören nahezu in ihrer Gesamtheit dem Typus der drei- bis dreieinhalbkammerigen Formen der G. linaperta — G. pseudoeocaena pseudoeocaena an, bzw. bilden zahlreiche Zwischenglieder zwischen den beiden Arten. Daneben ist noch G. varianta SUBBOTINA häufig, die verbleibenden Arten (G. triloculinoides PLUMMER, G. trilobata SUBBOTINA, G. pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV, G. turgida FINLAY, G. inaequispira SUBBOTINA) sind selten.

Bei den Globorotalien sind wesentlich weniger Vertreter der Untergattung Acarinina als der Untergattung Truncorotalia festzustellen. Bei letzterer spielen die Unterarten G. aragonensis aragonensis NUTTALL und G. aragonensis caucasica GLAESSNER mit ihren zahlreichen Übergangsformen die dominierende Rolle. G. rex MARTIN und G. aequa CUSHMAN & RENZ sind häufig, G. cf. marginodentata SUBBOTINA und G. formosa gracilis BOLLI dagegen selten.

Die Brauchbarkeit der planktonischen Foraminiferen für stratigraphische Zwecke wurde bereits unzählige Male betont und wird durch die grundsätzliche Übereinstimmung der einzelnen Zonengliederungen verschiedenster Gebiete immer wieder bewiesen; es ergeben sich auch beim vorliegenden Material weitreichende Vergleichsmöglichkeiten innerhalb des Tethysraumes, wie die Arbeiten von Bolli (1957, Trinidad), LOEBLICH & TAPPAN (1957, Golf- und Atlantikküste Nordamerikas), SUBBOTINA (1953, Kaukasus), Coltro (1963, Sizilien), LUTERBACHER (1964, Apennin), v. HILLEBRANDT (1965, Spanien) u. v. a. zeigen (siehe auch Kapitel IV/2).

2. Systematische Beschreibung der Arten

Astrorhizidae BRADY 1881 Bathysiphon M. SARS 1872

Bathysiphon sp.

(Taf. 1, Fig. 1)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/1.

Es liegen 1-2 mm lange, gerade Bruchstücke von Röhren mit ovalem Querschnitt vor, die aus mittelgrobem Korn agglutiniert sind. Von einer artlichen Bestimmung der uncharakteristischen Stücke wurde abgesehen. In der Literatur werden entsprechende Exemplare zumeist als *Bathysiphon* eocenicus CUSHMAN & HANNA bezeichnet.

Ammodiscidae REUSS 1862

Ammodiscus Reuss 1862

Ammodiscus glabratus Cushman & Jarvis 1928

(Taf. 1, Fig. 2-3)

- 1946 Ammodiscus glabratus CUSHMAN & JARVIS -- CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 206, 17, Taf. 1, Fig. 32 (Abb. des Holotyps).
- 1951 Ammodiscus glabratus CUSHMAN & JARVIS ISRAELSKY, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 240 A, 5, Taf. 2, Fig. 12—13.
- 1954 Ammodiscus glabratus Cushman & Jarvis Beckmann, Eclog. Geol. Helv. 46, 336, Taf. 16, Fig. 16.
- 1962 Ammodiscus glabratus CUSHMAN & JARVIS V. HILLEBRANDT, Abh. Bayer, Akad. Wiss., N. F. 108, 25, Taf. 1, Fig. 3 (1962b).
 1964 Involutina glabratus (CUSHMAN & JARVIS) — MARTIN, Jb. Geol. B.-Anst.,
- 1964 Involutina glabratus (CUSHMAN & JARVIS) MARTIN, Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 9, 45, Taf. 1, Fig. 10a, b, 11.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/1/2-3.

Beschreibung: Die röhrenförmige Kammer ist planspiral und in genau konzentrischen Ringen aufgerollt, sie umgreift die jeweils vorhergehende Windung etwa zur Hälfte. Da die Kammerwand aus sehr feinem, durchscheinendem Zement aufgebaut ist, ist dieser Teil der jeweiligen Windung als dunkler Ring zu sehen. Als Folge wirkt die äußerste Windung der an sich regelmäßig an Durchmesser zunehmenden Röhre besonders breit. Das Gehäuse ist beidseits konkav, die Mündung wird durch das offene Ende der Röhre gebildet.

Bemerkungen: Für Ammodiscus glabratus ist die symmetrische Aufrollung mit der übergreifenden Röhre, sowie die beidseitige Konkavität charakteristisch.

Vorkommen: Ammodiscus glabratus ist sowohl aus der Oberkreide (CUSHMAN 1946, 17), als auch aus dem Paleozän und Eozän von Mittelamerika (Hinweise siehe BECKMANN 1954, 336) bekannt. ISRAELSKY (1951, 5) beschreibt die Art aus der oberpaleozän-eozänen Lodo Formation in Californien, im Becken von Reichenhall und Salzburg tritt sie im gesamten Paleozän auf (v. HILLEBRANDT 1962 b, 25).

Glomospira RZEHAK 1885

Glomospira charoides charoides (JONES & PARKER) 1860

(Taf. 1, Fig. 4)

1860 Trochammina squamata var. charoides — JONES & PARKER, Quart. Journ. Geol. Soc. London 16, 304. (Fide Cat. Foram.)

1928 Glomospira charoides (JONES & PARKER) — WHITE, Journ. Paleont. 2, 187, Taf. 27, Fig. 7a-c.

1930 Glomospira charoides (JONES & PARKER) - NUTTALL, JOURN. Paleont. 4, 279, Taf. 23, Fig. 1.

1964 Glomospira charoides (JONES & PARKER) — GRÜN et al., Verh. Geol. B.-Anst., 260, Taf. 5, Fig. 14.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/4.

Beschreibung: Kleine, asymmetrisch bikonvexe Form mit kreisförmigem Umriß, die aus einer einzigen, in mehreren, aber parallelen Ebenen aufgewundenen Röhre besteht. Die Schalenwand besteht aus feinstem Zement. Bemerkungen: G. gordialis (JONES & PARKER) ist durch die in nicht parallelen Ebenen eingerollte Röhre von G. charoides unterschieden. G. charoides corona CUSHMAN & JARVIS ist kugelförmig.

Vorkommen: Aus GRÜN et al. (1964), die eine ausführliche Zusammenstellung sowohl über Synonymie als auch Verbreitung der Art bringen, ist zu entnehmen, daß G. charoides von Lias bis rezent bekannt ist.

Lituolidae DE BLAINVILLE 1825

Haplophragmoides Cushman 1910

Haplophragmoides retrosepta (GRZYBOWSKI) 1896

(Taf. 1, Fig. 5)

1896 Cyclammina retrosepta — GRZYBOWSKI, Akad. Min. Krakow, Wydz. Mat. Przyr., Rozpr.; 284, Taf. 9, Fig. 7a—b, 8a—b. (Fide Cat. Foram.)

1951 Haplophragmoides longifissus ISRAELSKY n. sp. — ISRAELSKY, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 240 A, 12, Taf. 2, Fig. 34—35.

1962 Haplophragmoides retrosepta (GRZYBOWSKI) — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 27, Taf. 1, Fig. 2a-b (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/5.

Beschreibung: Planspiral, manchmal leicht asymmetrisch aufgerolltes, involutes, bulliges Gehäuse mit breit gerundeter Peripherie. Die Nähte sind nur zwischen den zwei jüngsten Kammern schwach zu sehen, sie sind nicht eingesenkt, im älteren Windungsabschnitt sind sie unsichtbar. Die Mündung, ein langer, schmaler Schlitz, liegt an der Basis der jüngsten Kammer auf der Peripherie über der vorhergehenden Windung. Die Gehäusewand ist aus sehr groben Körnern aufgebaut.

Vorkommen: Von ISRAELSKY (1951) wird die Form aus der ganzen Lodo Formation (oberes Paleozän, Untereozän) angegeben, von v. HILLE-BRANDT aus dem Paleozän des Beckens von Reichenhall und Salzburg. *H. retrosepta* wurde von GRZYBOWSKI ursprünglich aus dem Unteroligozän Polens beschrieben.

Textulariidae Ehrenberg 1838

Spiroplectammina Cushman 1927

Spiroplectammina carinata (D'Orbigny) 1846

(Taf. 1, Fig. 6)

1846 Textularia carinata D'ORBIGNY — D'ORBIGNY, Foram. Foss. Bass. Tert. Vienne, 247, Taf. 14, Fig. 32—34.

1942 Spiroplectammina carinata (D'ORBIGNY) — TEN DAM & REINHOLD, Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/2, 42, Taf. 1, Fig. 2—3, Textfig. 2.

1958 Spiroplectammina carinata (D'ORBIGNY) — BATJES, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 143, 98, Taf. 1, Fig. 2a—b.

1961 Spiroplectammina carinata (D'ORBIGNY) — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 140, Taf. 1, Fig. 12a—b.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/6.

Beschreibung: Gehäuse in der Vorderansicht breit-oval, in der Seitenansicht schmal. Auf den spiraligen Anfangsteil, der nicht zugespitzt, sondern breit abgerundet ist, folgen in jeder Zeile etwa 10 Kammern. Die Suturen sind kräftig entwickelt, wulstig erhaben, durchscheinend

und verlaufen geradlinig geneigt. Um das ganze Gehäuse zieht ein durchscheinender, breiter, scharfer Saum, der an seinem Rand gezähnelt oder gekerbt ist. Die Mündung ist ein schmaler Schlitz am Innenrand der jüngsten Kammer.

Vorkommen: Diese von D'ORBIGNY (1846, 247) aus dem Miozän des Wiener Beckens und rezent aus den Sanden von Rimini beschriebene charakteristische Art kommt auch schon im Oligozän (TEN DAM & REIN-HOLD 1942, BATJES 1958) und, wenn auch selten, im Eozän (KAASSCHIETER 1961) der Niederlande und Belgiens vor.

Textularia DEFRANCE 1824

Textularia midwayana LALICKER 1935

(Taf. 1, Fig. 7)

1951 Textularia midwayana LALICKER -- CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 232, 7, Taf. 1, Fig. 28-30 (Originalzitat).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/7.

Beschreibung: Mittelkörnig agglutiniertes Gehäuse, zwei- bis dreimal so lang wie breit, Gehäusequerschnitt oval. Die 7-8 biserialen, alternierenden Kammern nehmen bis zur Hälfte des Gehäuses gleichmäßig an Größe zu, dann bleiben sie gleich groß. Die größte Gehäusebreite wird daher schon in der Mitte des Gehäuses erreicht. Die Suturen sind im älteren Gehäuseteil undeutlich, zwischen den jüngeren Kammern eingesenkt und verlaufen horizontal. Die Mündung liegt als kleine, halbkreisförmige Öffnung an der Basis der jüngsten Kammer.

Vorkommen: CUSHMAN (1951, 7) gibt *T. midwayana* aus der paleozänen Midway Formation von Arkansas und Texas an.

Trochamminidae Schwager 1877 Trochammina Parker & Jones 1859

Trochammina sp.

(Taf. 1, Fig. 8)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/1/8.

Beschreibung: Nur vierkammerige, auf einer Seite flache, auf der anderen Seite mäßig gewölbte Form mit abgekanteter Peripherie. Es handelt sich möglicherweise um ein verdrücktes Exemplar. Die Gehäusewand ist aus sehr grobem Material agglutiniert.

Ataxophragmiidae Schwager 1877 Gaudryina D'Orbigny 1839

Gaudrvina spissa BERTHELIN 1880

(Taf. 2, Fig. 1)

1880 Gaudryina spissa n. sp. — BERTHELIN, Mém. Soc. Géol. France (3) 1, 24, Taf. 1, Fig. 7 (Fide Cat. Foram).

1928 Gaudryina spissa BERTHELIN — WHITE, Journ. Paleont. 2, 313, Taf. 42, Fig. 10a-b.
 1962 Gaudryina mcleani HOFKER — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 35, Taf. 2, Fig. 16a-b (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/2/1.

Beschreibung: Der auf den triserialen Gehäuseabschnitt folgende biserale Teil ist von unterschiedlicher Länge, umfaßt bei den großen Individuen jedoch etwa zwei Drittel der Gesamtlänge des Gehäuses. Auffallend sind die nicht wie meist bei *Gaudryina* in mehreren Richtungen abgeplatteten, sondern besonders im biserialen Teil kugelig aufgeblasenen Kammern, die durch deutliche, eingesenkte Suturen getrennt sind. Die Peripherie erscheint dementsprechend gelappt und rund, Kiele sind nicht vorhanden. Die Kammern nehmen rasch an Größe zu, die größte Breite liegt im jüngsten Abschnitt des Gehäuses. Die Mündung liegt an der Basis der jüngsten Kammer. Die Schalenwand ist grob agglutiniert, doch sind die beiden jüngsten Kammerwände aus deutlich feinerem Material aufgebaut.

Bemerkungen: V. HILLEBRANDT bildete 1962 eine Form, mit der die vorliegende gut übereinstimmt, als G. mcleani HOFKER ab. Wie aber aus der Hofkerschen Originalbeschreibung (Cat. Foram.) hervorgeht, besitzt G. mcleani einen gegenüber dem biserialen Abschnitt sehr langen triserialen Gehäuseabschnitt, dessen drei Kanten nicht nur zugespitzt, sondern deutlich gekielt sind; die Kammern des biserialen Teiles sind abgeplattet und nicht kugelig aufgeblasen. Dagegen ist die Übereinstimmung beider Formen mit der Beschreibung und Abbildung bei BERTHELIN (1880, 24) und WHITE (1928, 313) in bezug auf Längenverhältnis zwischen tri- und biserialem Abschnitt sowie Ausbildung der Kammern sehr gut.

G. inflata ISRAELSKY besitzt im Gegensatz zur vorliegenden Form zwei im Verhältnis zum übrigen Gehäuse übergroße, aufgeblasene jüngste Kammern, sowie ein längeres biseriales Stadium.

Vorkommen: WHITE (1928) beschreibt die Form aus dem höheren Teil der Velasco Formation in Mexico, v. HILLEBRANDT (1962) erwähnt sie als sehr häufig im obersten Paleozän des Beckens von Reichenhall und Salzburg.

Gaudryina sp.

(Taf. 2, Fig. 2-3)

Abbildungsoriginale Nr. 3801/2/2-3.

Beschreibung: Von dieser Art liegen einerseits Individuen nur des triserialen Wachstumsstadiums vor, andererseits wahrscheinlich ebenfalls hiezu gehörende Exemplare mit zusätzlichem kürzerem oder längerem biserialem Stadium.

Der triseriale Gehäuseabschnitt weist 5-6 übereinanderfolgende Kammern auf, die mit geneigten, etwas eingesenkten Suturen aneinandergrenzen. Die drei Gehäusekanten bilden einen wulstartigen, stumpfen Kiel. Der größte Gehäusedurchmesser wird am Ende das dreizeiligen Stadiums erreicht.

Das biseriale Stadium fügt sich dergestalt an das triseriale an, daß zwei Kanten kontinuierlich weiterlaufen, die dritte jedoch gegenüber der voran-

gehenden versetzt ist. Die Mündung wird durch eine sichelförmig gekrümmte Öffnung an der Basis der jüngsten Kammer gebildet. Die Schalenwand ist grob agglutiniert.

Tritaxia Reuss 1860

Tritaxia rivicataractae (HILLEBRANDT) 1962

(Taf. 2, Fig. 6)

1951 Clavulinoides sp. A — ISRAELSKY, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 240 A, 20, Taf. 8, Fig. 16—23.

1962 Clavulinoides rivicataractae n. sp. — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 36, Taf. 1, Fig. 19—21 (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/2/4.

Beschreibung: Gehäuse länglich, dreikantig, fein agglutiniert, Gehäusewand glatt. Auf ein etwa ein Drittel der Gehäuselänge umfassendes triseriales Stadium, an dessen Ende der Maximaldurchmesser bereits nahezu erreicht ist, folgt das uniseriale Stadium, das zumeist drei Kammern aufweist. Die Nähte verlaufen stark gebogen und ein wenig eingesenkt. Im triserialen Abschnitt sind sie kaum sichtbar. Die drei Seitenränder des im Querschnitt gleichseitig dreieckigen Gehäuses bilden abgerundete Kiele, die am Gehäuseende miteinander verschmelzen. In ihrer Mitte liegt die terminale, kreisrunde Mündung.

Bemerkungen: Von *T. rivicataractae* unterscheidet sich die vorliegende Form bei sonst guter Übereinstimmung nur durch die Kammerzahl des uniserialen Stadiums, die v. HILLEBRANDT mit ein bis zwei, selten drei angibt, während im untersuchten Material drei uniseriale Kammern die Regel sind.

Die Art wird zur Gattung *Tritaxia* gestellt, da sich nach LOEBLICH & TAPPAN (1964, C 272) der Genotyp von *Clavulinoides, Clavulina trilatera* CUSHMAN, generisch nicht von *Tritaxia* unterscheiden läßt.

Vorkommen: Im Lattengebirge tritt T. rivicataractae nach v. HILLE-BRANDT (1962 b, 37) in der Zone der Globigerina daubjergensis, also im Dan auf. T. sp. A von ISRAELSKY, die ebenfalls hierher zu stellen ist, kommt in der mittleren Lodo Formation, somit im Untereozän, vor.

Tritaxia sp. A

(Taf. 2, Fig. 4)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/2/5.

Beschreibung: Gehäuse schlank und langgestreckt, der größte Durchmesser liegt etwa in der Mitte des Gehäuses, gegen die jüngste Kammer zu verjüngt sich das Gehäuse wieder. Der Gehäusequerschnitt ist gleichseitig-dreieckig, die Seitenwände plan bis leicht konkav; die drei Seitenränder bilden scharfe Kiele, die nicht geradlinig verlaufen, sondern etwas gekrümmt sind. Die Kammern sind nahezu zur Gänze triserial angeordnet, nur die beiden jüngsten Kammern liegen einzeilig übereinander. Die Kammersuturen sind nur sehr undeutlich zu sehen. Die kreisförmige Mündung liegt terminal.

Tritaxia sp. B

(Taf. 2, Fig. 5)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/2/6.

Beschreibung: Plumpes Gehäuse mit etwa 4-5 Kammern im triserialen Stadium und drei breiten, abgerundeten Kielen. Die Seitenflächen sind plan bis schwach konkav, im jüngsten Gehäuseteil werden sie von schulterartigen Flächen gefolgt, die sich gegeneinander neigen und einen kurzen, breiten Hals bilden, in dessen Mitte sich die kreisförmige Mündung befindet. Das Gehäuse ist aus feinen Teilchen agglutiniert, zwischen welche einzelne gröbere Partikelchen eingebaut sind.

Dorothia Plummer 1931

Dorothia fallax HAGN 1954

(Taf. 3, Fig. 1)

non 1868 Gaudryina subglabra GÜMBEL — GÜMBEL, Abh. k. Bayer. Akad. Wiss., math.phys. A. 10, 602, Taf. 1, Fig. 4a-b.

1937 Dorothia subglabra (GÜMBEL) — CUSHMAN, CCLFR, Spec. Publ. 8, Taf. 9, Fig. 13a-b, Taf. 21, Fig. 14a-b.

1954 Dorothia fallax HAGN nom. nov. — HAGN, CCFFR 5, 16, Taf. 4, Fig. 10—11. 1956 Dorothia fallax HAGN — HAGN, Paläont. (A) 107, 119, Taf. 9, Fig. 18—19. Abbildungsoriginal Nr. 3801/2/7.

Beschreibung: Zuerst vier-, dann drei- und zweizeiliges, aus mittelgroben Partikelchen agglutiniertes Gehäuse. Kammern unregelmäßig, langsam an Größe zunehmend. Die Suturen sind schlecht sichtbar, sie verlaufen schwach eingesenkt. Der Gehäusequerschnitt ist kreisförmig. Die Mündung wird durch einen schmalen, länglichen Schlitz an der Basis der jüngsten Kammer gebildet.

Bemerkungen: Von HAGN (1954, 16) wurde der Name *D. fallax* vorgeschlagen für die von CUSHMAN (1937) als *D. subglabra* abgebildeten Formen, die aber mit der Gümbelschen Spezies nicht ident sind.

Vorkommen: Die Typlokalität von *D. fallax* ist der Rollgraben bei Kressenberg, Bayern, wo die Form in den mittel-obereozänen Stockletten gefunden wurde.

Eggerella Cushman 1933

Eggerella solida (SCHWAGER) 1866

(Taf. 3, Fig. 2-3)

1866 Gaudryina solida — SCHWAGER, Foss. Foram. Kar Nikobar, Novara Exped. 1857 — 1859, Geol. Th. 2, Abt. 2, 199, Taf. 4, Fig. 11a—c (Fide Cat. Foram.).
Abbildungsoriginale Nr. 3801/2/8—9.

Beschreibung: Großes, kegelförmiges Gehäuse, in dessen erstem Drittel die Kammergrenzen schlecht unterscheidbar und undeutlich sind. Im jüngeren Gehäuseabschnitt sind die Kammern dreizeilig angeordnet, die Nähte sind etwas eingesenkt und verlaufen nahezu horizontal. Die Mündung liegt als schlitzförmige Öffnung an der Basis der jüngsten Kam-

mer, die die beiden vorhergehenden Kammern mit mehrfach S-förmig gebogener Anwachslinie übergreift. Die Gehäusewand ist aus grobem Material agglutiniert.

Vorkommen: Die Art, mit der die vorliegenden Exemplare gute Übereinstimmung zeigen, wurde von SCHWAGER (1866) aus den "jüngeren Tertiärschichten", und zwar den Unteren und Oberen Tonen von Kar Nikobar beschrieben.

Nodosariidae Ehrenberg 1838

Dentalina Risso 1826

Dentalina sp.

(Taf. 3, Fig. 4)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/3/1.

Beschreibung: Schwach gekrümmte Form mit etwas exzentrisch liegender Mündung. Die horizontalen Nähte zwischen den einzelnen Kammern sind nahezu unsichtbar, nur die jüngste Kammer, die etwa zwei Fünftel des Gehäuses ausmacht, ist etwas abgesetzt.

Bemerkungen: Charakteristisch für die vorliegende Art ist die sehr lange jüngste Kammer. Eine ziemlich gute Übereinstimmung ergibt sich mit der Beschreibung von *D. eocenica* CUSHMAN (CUSHMAN 1951, 22, Taf. 6, Fig. 30-33), doch besitzt letztere durch die stärker eingesenkten Suturen deutlicher abgegrenzte Kammern.

Polymorphinidae D'Orbigny 1839

Globulina D'ORBIGNY 1839

Globulina gibba D'ORBIGNY 1826

(Taf. 3, Fig. 5)

1826 Globulina gibba D'ORBIGNY — D'ORBIGNY, Ann. Sci. Nat. 7, 266, Modèle 63.
1846 Globulina gibba D'ORBIGNY — D'ORBIGNY, Foram. Foss. Bass. Tert. Vienne, 227, Taf. 13, Fig. 13—14.

1958 Globulina gibba D'ORBIGNY — BATJES, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 143, 121, Taf. 4, Fig. 9a—b.

1961 Globulina gibba (D'ORBIGNY) --- KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy, Sci. natur. Belg. 147, 183, Taf. 8, Fig. 6, 7a-b.

1962 Globulina gibba D'ORBIGNY — GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 54, 73, Taf. 2, Fig. 6a—b.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/3/2.

Beschreibung: Zu dieser Art werden Gehäuse gestellt, die zwar infolge ihres mangelhaften Erhaltungszustandes keine Kammerung erkennen lassen, die sich aber durch ihre charakteristische Gestalt eindeutig zuordnen lassen. Die terminal gelegene Mündung ist radiat.

Vorkommen: Aus dem Miozän des Wiener Beckens beschrieben, kommt G. gibba im Eozän, Oligozän und Miozän von Belgien (BATJES 1958), ebenso wie im Eozän von England, Frankreich und den Niederlanden (KAASSCHIETER 1961) vor. GOHRBANDT führt sie aus den obereozänen Bruderndorfer Schichten Niederösterreichs an.

Guttulina D'Orbigny 1839

Guttulina irregularis (D'ORBIGNY) 1846

(Taf. 3, Fig. 6)

- 1846 Globulina irregularis D'ORBIGNY D'ORBIGNY, Foram. Foss. Bass. Tert. Vienne, 226, Taf. 13, Fig. 9—10.
- 1943 Guttulina irregularis (D'ORBIGNY) BECK, Journ. Paleont. 17, 602, Taf. 106, Fig. 3, 15.
- 1951 Guttulina problema D'OBBIGNY CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 232, 32, Taf. 9, Fig. 15-18.
- 1961 Guttulina irregularis (D'ORBIGNY) KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Bolg. 147, 181, Taf. 8, Fig. 3a—b.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/3/3.

Beschreibung: Gehäuse von vorne und hinten von breit herzförmigem Aussehen, von oben gleichseitig dreieckig mit abgerundeten Ecken. Die Nähte sind nicht eingesenkt, daher treten die einzelnen Kammern nicht röhren- oder schlauchartig hervor, sondern bilden eine ebene Gehäuseoberfläche. Die sternförmige Mündung liegt terminal.

Bemerkungen: G. irregularis unterscheidet sich von G. problema D'OBBIGNY vor allem durch die flachere Spirale, in der sich die Kammern alternierend um die Gehäuseachse legen, wodurch das Gehäuse eine plumpere Form erhält. Nach BATJES (1958, 121) und KAASSCHIETER (1961, 182) sollen jedoch beide Arten durch Übergänge verbunden sein. Ein vermutlich vermittlendes Glied wurde von D'ORBIGNY (1846, 224, Taf. 13, Fig. 6-8) in der Art G. communis beschrieben.

Vorkommen: Von D'ORBIGNY wurde die Art aus dem Miozän des Wiener Beckens beschrieben. KAASSCHIETER gibt für Belgien und die Niederlande eine Verbreitung durch das gesamte Eozän, für Frankreich ein Auftreten im Lutet, und für England ein Vorkommen im oberen Eozän an.

Guttulina problema D'ORBIGNY 1846

(Taf. 3, Fig. 7)

- 1846 Guttulina problema D'ORBIGNY --- D'ORBIGNY, Foram. Foss. Bass. Tert. Vienne, 224, Taf. 12, Fig. 26-28.
- 1941 Guttulina problema D'ORBIGNY TOULMIN, Journ. Paleont. 15, 594, Taf. 80, Fig. 8.
- 1950 Guttulina problema D'ORBIGNY LE CALVEZ, Mém. Carte Géol. France, 11, Taf. 1, Fig. 7—9.
- 1958 Guttulina problema D'ORBIGNY -- BATJES, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 143, 121, Taf. 4, Fig. 10a-c, 12a-c.
- 1961 Guttulina problema (D'ORBIGNY) KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy, Sci. natur. Belg. 147, 181, Taf. 8, Fig. 1a—b.
- 1962 Guttulina problema D'ORBIGNY GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 54, 72, Taf. 2, Fig. 5a—c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/3/4.

Beschreibung: Schmale, längliche *Guttulina* mit Kammern, die sich in ihrem Ansatz spiralenförmig vom Initialteil des Gehäuses entfernen. Sämtliche Kammern erscheinen aufgeblasen, die älteren Kammern treten tropfenartig hervor. Die Suturen sind eingesenkt, in der Ansicht von oben ergibt sich dadurch ein gelappter Umriß. Die sternförmige Mündung liegt terminal.

Bemerkungen: Im vorliegenden Material tritt G. problema zu selten auf, um über die große Variationsbreite dieser Art, die nach BATJES (1958, 121) und KAASSCHIETER (1961, 181) auch G. communis, G. frankei, G. irregularis und G. austriaca umfaßt, urteilen zu können. Auch G. wilcoxensis CUSHMAN & PONTON (CUSHMAN 1951, 32, Taf. 9, Fig. 22) dürfte diesem Formenkreis sehr nahestehen.

Vorkommen: G. problema stammt ebenfalls aus dem Miozän des Wiener Beckens. Nach TOULMIN (1941) tritt die Art im oberen Paleozän von Alabama auf; im Eozän von Belgien, den Niederlanden, Frankreich und England zeigt sie nach KAASSCHIETER (1961, 181) dieselbe Verteilung wie G. irregularis D'ORBIGNY. Aus dem belgischen Oligozän wird sie von BATJES (1958, 121) angegeben. Auch im Obereozän der Bruderndorfer Schichten in Niederösterreich kommt die Art vor (GOHRBANDT 1962, 72)

Discorbidae Ehrenberg 1838

Cancris DE MONTFORT 1808

Cancris subconicus (TERQUEM) 1882

(Taf. 4, Fig. 1, 2)

1882 Rotalina subconica n. sp. — TERQUEM, Mém. Soc. Géol. France (3) 2, 61, Taf. 4, Fig. 5a—c.

1949 Valvulineria subconica (TERQUEM) — LE CALVEZ, Mém. Expl. Carte Géol. dét. France 2, 26, Taf. 5, Fig. 87—89.

1961 Cancris subconicus (TERQUEM) — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 213, Taf. 12, Fig. 6-8.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/3/5-6.

Beschreibung: Das mehr oder weniger länglich-ovale Gehäuse ist auf der Dorsalseite evolut, auf der Ventralseite sind nur die 6 Kammern der jüngsten Windung sichtbar. Die Kammern nehmen rasch an Größe zu; besonders die beiden jüngsten Kammern sind stark aufgeblasen und im Vergleich zu den vorhergehenden unverhältnismäßig groß. Die Suturen sind schwach eingesenkt, sie verlaufen auf der Dorsalseite leicht gebogen, auf der Ventralseite radial oder schwach gekrümmt. Die Peripherie ist abgerundet und im Bereich der jüngsten Kammern etwas gelappt. Über den Nabel erstreckt sich, ausgehend von der letzten Kammer, eine annähernd kreisförmige, schwach gewölbte Platte, die auch den umbilikalen Teil der Mündung verdeckt. Diese Lippe sowie ein Teil der ventralen Schalenwand der jüngsten Kammer über dieser sind porenfrei, während die übrige Gehäusewand von feinen Poren durchsetzt wird.

Bemerkungen: Bezüglich der Krümmung der Suturen auf der Ventralseite, der Größe und Dicke der jüngsten Kammern im Verhältnis zu den übrigen Kammern des Gehäuses konnten gewisse Schwankungen beobachtet werden. Wie KAASSCHIETER (1961, 213) anführt, muß die Art wegen des porenlosen Feldes in der jüngsten Kammer zur Gattung Cancris gestellt werden.

Vorkommen: Von LE CALVEZ (1949) aus dem Lutet des Pariser Beckens angegeben, kommt die Art nach KAASSCHIETER (1961) in Belgien schon von der höheren Abteilung der Jeper Formation bis in das Obereozän vor.

Asterigerinidae D'Orbigny 1839 Asterigerina D'Orbigny 1839

Asterigerina bartoniana (TEN DAM) 1947

(Taf. 4, Fig. 5)

1944 Rotalia granulosa nov. spec. — TEN DAM, Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/3, 121, Taf. 4, Fig. 2a—c.

(non Rotalia granulosa (KARRER) = Rosalina granulosa KARRER).

- 1947 Rotalia bartoniana TEN DAM, nom. nov. TEN DAM, Journ. Paleont. 21, 186. non 1958 Asterigerina bartoniana (TEN DAM) — BATJES, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 143, 158, Taf. 10, Fig. 1a—c, 8a—c.
- 1959 Asterigerina bartoniana (TEN DAM) HOFKER, Paläont. Z. 33, 253, Abb. 13, 14.
- 1961 Asterigerina bartoniana (TEN DAM) KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy, Sci. natur. Belg. 147, 232, Taf. 16, Fig. 2a—c, 3a—c.
- 1964 Asterigerina bartoniana (DAM 1947) GRAMANN, Paläont. Z. 38, 213, Taf. 20, Fig. 1a-c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/4/1.

Beschreibung: Das Gehäuse besitzt eine plane bis schwach konvexe Spiral- und eine hochgewölbte Umbilikalseite und weist einen dünnen, ziemlich breiten, gelappten und unregelmäßig gezähnelten Kiel auf. Auf der Spiralseite sind $2\frac{1}{2}$ Windungen sichtbar, in der äußeren befinden sich 7-8 Kammern, die durch gebogene, bandförmige, nicht über die Kammeroberflächen erhabene Suturen voneinander getrennt sind. Die Spiralsutur ist stets wesentlich breiter entwickelt als die Sutur zwischen benachbarten Kammern. Auf der Umbilikalseite sind Stellarkammern und Kammerscheidewände bei sämtlichen vorliegenden Individuen nur sehr ungenügend zu sehen; im älteren Abschnitt der Windung werden Einzelheiten zudem von der hier auftretenden Skulptur verdeckt, die in Form grober Höcker die Kammeroberflächen bedeckt. Ein Nabelraum mit Nabelausfüllung ist nicht vorhanden. Die schlitzförmige Mündung liegt an der Basis der jüngsten Kammer.

Bemerkungen: TEN DAM führte 1947 für Rotalia granulosa TEN DAM, deren Artname bereits für Rotalia granulosa (KARRER) (= Rosalina granulosa KARRER) vergeben war, den neuen Namen R. bartoniana ein. Eine Überprüfung des Typmateriales durch BATJES (1958, 158) zeigte aber, daß es sich nicht um eine Rotalia, sondern um eine Asterigerina handelt.

A. bartoniana ist durch ihren breiten, gewellten Saum und die Skulptur auf dem älteren Windungsabschnitt der Umbilikalseite gut charakterisiert. Das Fehlen einer Nabelausfüllung, wie sie beim Typus vorhanden ist, wird auch von KAASSCHIETER (1961, 233), besonders für kleine Individuen, angegeben.

Vorkommen: Während TEN DAM (1944) und HOFKER (1959) die Art nur aus dem Barton der Niederlande angeben, wird sie von KAASSCHIETER (1961) auch schon aus dem Ypres der Niederlande und dem Cuis Frankreichs angeführt.

Asterigerina campanella (GÜMBEL) 1868

(Taf. 4, Fig. 4)

- 1868 Rotalia campanella n. sp. GÜMBEL, Abh. K. Bayer. Akad. Wiss., math.-phys. Cl., Abt. 2, 10, 650, Taf. 2, Fig. 86a-e.
- 1882 Rotalina campanella (GÜMBEL) TERQUEM, Mém. Soc. Géol. France (3) 2, 74, Taf. 7, Fig. 1—4.

1959 Asterigerina campanella (GÜMBEL) — HOFKER, Paläont. Z. 33, 252, Abb. 10-12.
1963 Asterigerina campanella (GÜMBEL) — v. HINTE, Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 8, 118, Taf. 17, Fig. 3a-c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/4/2.

Beschreibung: Bikonvexe Form mit glattem, nicht gelapptem Umriß und schmalem, aber dickem Kiel. Die Spiralseite, auf der drei Windungen mit je 7-8 Kammern sichtbar sind, die durch schmale, gleichmäßig gebogene Suturen getrennt sind, ist weniger stark konvex als die glockenförmig gewölbte Umbilikalseite. Die Spiralsutur tritt nicht hervor. In der Mitte der Umbilikalseite befindet sich ein auffälliger, sehr dicker Nabelknopf, der mehr als $\frac{1}{3}$ des Durchmessers umfassen kann. Die Stellarkammern sind infolge des schlechten Erhaltungszustandes nicht gut sichtbar, sie sind jedoch ziemlich klein. Der ältere Abschnitt der Windung trägt eine ausgeprägte, höckerartige Skulptur, die sich auf die Hälfte des ganzen Umganges erstrecken kann und die Suturen in diesem Gehäuseteil unsichtbar macht. Die Mündung ist ein schmaler Schlitz an der Basis der jüngsten Kammer.

Bemerkungen: A. campanella läßt sich durch die voluminöse Nabelausfüllung, die größere Kammerzahl in der letzten Windung, und die plumpere Gehäuseform unschwer von A. bartoniana (TEN DAM) unterscheiden.

Vorkommen: LE CALVEZ (1949, 36) erwähnt A. campanella aus dem Lutet des Pariser Beckens; HOFKER (1959) bildet die Art aus den mitteleozänen Stockletten von Jobstenbruch (Bayern) ab. Im Krappfeldeozän (v. HINTE 1963) kommt die Art im Ypres der Sittenbergfolge vor.

Epistomariidae Hofker 1954 Nuttallides Finlay 1939

Nuttallides trümpyi (NUTTALL) 1930

(Taf. 4, Fig. 3)

1930 Eponides trümpyi NUTTALL n. sp. — NUTTALL, Journ. Paleont. 4, 287, Taf. 24, Fig. 9, 13—14.

1937 Eponides trümpyi NUTTALL — GLAESSNER, Probl. Micropaleont. 2—3, 377, Taf. 2, Fig. 24a—c (1937b).

1954 Nuttallides trümpyi (NUTTALL) — BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 384, Taf. 24, Fig. 2.

1959 Asterigerina trümpyi (NUTTALL) — HOFKER, Paläont. Z. 33, 251, Abb. 8, 9. Abbildungsoriginal Nr. 3801/4/3.

Beschreibung: Bei der bikonvexen, gekielten Form ist die Umbilikalseite wesentlich stärker gewölbt als die Spiralseite. Der Umriß ist kreisförmig und nicht gelappt, der dünne Kiel ist an einzelnen Stellen mit kleinen Zähnchen versehen. Auf der Spiralseite sind drei Windungen sichtbar, im letzten Umgang finden sich 7-9, meist 8 Kammern. Die Spiralsutur ist breiter und tritt optisch stärker hervor als die Kammersuturen; beide sind nicht über die Kammeroberflächen erhaben. Auf der Umbilikalseite ist neben der beherrschenden, bis zur Hälfte des ventralen Durchmessers umfassenden zentralen Nabelausfüllung nur die jüngste Windung zu sehen; die Kammern schließen mit charakteristischen, hakenförmig gekrümmten Kammerscheidewänden aneinander. Letztere treten ganz wenig über die Oberfläche hervor, sind innen breiter und nehmen nach außen zu gleichmäßig an Dicke ab. Die Mündung wird von einem schmalen, länglichen Schlitz zwischen Peripherie und Zentralknopf an der Basis der jüngsten Kammer gebildet.

Bemerkungen: Nach GLAESSNER (1937 b, 377) gibt BECKMANN (1954, 384 ff.) eine genaue Beschreibung des Innenbaues der Gattung *Nuttallides* FINLAY. HOFKER jedoch zieht 1959 das Genus *Nuttallides* ein, da Stücke, die ihm von der Typlokalität von *Eponides trümpgi* vorlagen, nach seiner Ansicht zum Genus *Asterigerina* gehörten. Es wäre jedoch möglich, daß HOFKER die durch die dünne Schale durchschimmernden Querwände von *Nuttallides* fälschlich für die Wände von Stellarkammern einer *Asterigerina* hielt.

Die Abgrenzung von der Unterart N. trümpyi bronnimanni (CUSHMAN & RENZ), wie v. HILLEBRANDT (1962 b, 112, Taf. 9, Fig. 10 a—c) sie abbildet, ist in manchen Fällen mit Schwierigkeiten verbunden, da Übergänge vorhanden sind.

Vorkommen: N. trümpyi wird von NUTTALL (1930) aus den eozänen Chapapote-, Guayabal- und Aragon-Formations angegeben, von BECK-MANN (1954) aus den obereozänen Mt. Hillaby Schichten (hier finden sich auch weitere Angaben über Vorkommen in Mittelamerika). Aus dem Kaukasus hat GLAESSNER (1937 b) die Art bereits aus dem Dan-Paleozän, aber auch aus dem Eozän bekanntgemacht.

Rotaliidae Ehrenberg 1839

Rotalia LAMARCK 1804

Rotalia schornensis n. sp.

(Taf. 5, Fig. 2-6)

Derivatio nominis: von Schorn, Name des Herkunftsgebietes der neuen Art.
Holotypus: 3801/4/6, Slg. Paläont. Inst. Univ. Wien (Taf. 5, Fig. 4).
Paratypen: 3801/4/4-5, Slg. Paläont. Inst. Univ. Wien. (Taf. 5, Fig. 2-3).
Locus typicus: Hackergraben hinter Hof Hinterastein, Gosaumulde von Schorn, Land Salzburg, Österreich.
Stattum in Unterprogram von Schorn. Zong der Globorotalia angegenensis.

Stratum typicum: Untereozän von Schorn, Zone der Globorotalia aragonensis. Abbildungsoriginale Nr. 3801/4/4-6.

Diagnose: *Rotalia* mit ausgeprägter Pfeilerbildung auf der Umbilikalseite und groben Skulpturelementen auf der Gehäuseoberfläche der Spiralseite.

Beschreibung: Umbilikokonvexe bis stark bikonvexe, gekielte Form mit nur wenig gelapptem, ovalem bis kreisrundem Umriß. Auf der involuten Umbilikalseite sind in der jüngsten Windung 8—11 Kammern sichtbar, die dazwischenliegenden Suturen sind eingesenkt und verlaufen bei Formen mit weniger Kammern gebogen, bei vielkammerigen Individuen radial nach außen. Im Bereich der älteren Kammern der jüngsten Windung sind die Nähte undeutlich, da sie von der hier die Kammeroberflächen bedeckenden, knöpfchenartigen Skulptur verdeckt werden. Der Nabelraum ist von einer wechselnden Anzahl größerer oder kleinerer Pfeiler erfüllt.

Die ebenfalls involute Spiralseite zeigt zwischen den älteren Kammern im Bereich des äußersten Umganges erhabene, manchmal zu Körnelreihen aufgelöste Suturen, zwischen den jüngeren Kammern sind die Nähte flach eingesenkt. Die Kammeroberflächen über dem Kammerlumen tragen keine Skulptur; letztere erstreckt sich auf jenen Bereich der Schalenwand, der über den verdeckten inneren Windungen liegt und besteht aus mehr oder weniger unregelmäßigen Körnchenreihen, die vom Zentrum ausgehend nach außen zu immer feiner werden und einen leicht gebogenen Verlauf aufweisen. Wie der Axialschliff zeigt, ist diese Skulptur jedoch auf die äußerste Schalenschicht beschränkt, die inneren dorsalen Wände besitzen eine glatte Oberfläche.

Die Mündung liegt ventral an der Basis der jüngsten Kammer. Die Gehäusewand ist dorsal feiner, ventral etwas gröber perforiert.

Bemerkungen: Die Beobachtungen am vorliegenden Material zeigen, daß die Variationsbreite einerseits zwischen wenigkammerigen (8-9 Kammern) Formen mit gebogenen Ventralsuturen und sowohl spiral als auch umbilikal mäßiger Skulptur- und Pfeilerbildung (Taf. 5, Fig. 2 a-c) schwankt, andererseits Formen entwickelt sind, die bis zu 11 Kammern aufweisen (Taf. 5, Fig. 4 a-c), ventral geradlinig verlaufende Suturen besitzen und eine besonders kräftige Pfeilerbildung zeigen, wobei sich umbilikal mehrere kleine Pfeiler in symmetrischer Anordnung um einen zentralen großen Pfeiler gruppieren können. In dieser Ausbildung, bei welcher zumeist auch die Spiralseite besonders hoch gewölbt ist, liegt die Mehrzahl der vorhandenen Individuen vor.

Rotalia septifera (TERQUEM) aus dem Lutet des Pariser Beckens ist, soweit sich aus der Abbildung bei LE CALVEZ (1949, Taf. 5, Fig. 81-83) entnehmen läßt, R. schornensis sehr ähnlich. Sie läßt jedoch ventral weniger Kammersuturen deutlich erkennen, während andererseits die dorsale Skulpturbildung weniger weit fortgeschritten ist. Die aus dem unteren Paleozän stammende R. dukkani SMOUT zeigt dagegen auf der Ventralseite bis zu 8 deutliche Nähte. R. mexicana mecatepecensis NUTTALL, die ebenfalls eine skulpturierte Spiralseite zeigt, weist im jüngeren Gehäuseteil eine gezähnelte Peripherie auf, umbilikal sind mehr Kammern deutlich erkennbar. R. jabacoensis CUSHMAN & BERMUDEZ hat einen weniger ausgeprägten Kiel und dorsal eingesenkte Suturen.

Maße des Holotyps: Länge: 0.74 mm Breite: 0.60 mm Dicke: 0.45 mm

Cuvillierina Debourle 1955

Cuvillierina vallensis (Ruiz DE GAONA) 1949

(Taf. 4, Fig. 6)

1948 Laffitteina vallensis — RUIZ DE GAONA, Not. y Comun. Inst. Geol. Min. España 18, 87, Taf. 1, Fig. 1—11, Taf. 2, Fig. 12, 19—21, 24. (Fide Cat. Foram.)

1955 Cuvillierina eocenica n. sp. — DEBOURLE, Bull. Soc. Géol. France (6) 5, 55, Taf. 2, Fig. 1—13.

1964 Cuvillierina vallensis (RUIZ DE GAONA)—LOEBLICH & TAPPAN, Treat. Invertebr. Paleont. C 2, 614, Fig. 488/1—4.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/5/1.

Beschreibung: Beidseits involute, schwach asymmetrisch bikonvexe Form mit schmaler, kantiger, aber ungekielter Peripherie, die schwach gelappt ist. In der jüngsten Windung befinden sich etwa 8—12 an Größe rasch zunehmende Kammern, deren jüngste durch eine stärker eingesenkte Sutur von den vorhergehenden abgesetzt und zugespitzt ist. Die übrigen Suturen, nur im jüngeren Gehäuseteil gut zu sehen, verlaufen ebenfalls eingesenkt und schwach gebogen. Die Gehäuseoberfläche ist ganz mit länglichen Rippchen oder dicht in Reihen nebeneinanderstehenden Knötchen bedeckt. In der Nabelgegend verschmelzen diese zu einem unregelmäßigen Maschenwerk.

Bemerkungen: Nach ausführlichen Diskussionen bei REISS (1957, 7), VAN HINTE (1963, 124) und LOEBLICH & TAPPAN (1964, C 614) ist der Name Cuvillierina eocenica DEBOURLE, der für die bereits bestehenden (synonymen) Arten Laffitteina vallensis RUIZ DE GAONA 1949 und Laffitteina vanbelleni GRIMSDALE 1952 vergeben wurde, ungültig.

Vorkommen: Von DEBOURLE (1955, 55) wird die Art aus dem Ypres der Basses Pyrenées angeführt. Nach REISS (1957, 3-7) ist *C. vallensis* in Israel mit Arten vergesellschaftet, die für das obere Untereozän sprechen. Ursprünglich wurde die Art aus dem Ypres von Nordspanien beschrieben.

Cuvillierina yarzai (Ruiz DE GAONA) 1948

(Taf. 5, Fig. 1)

1948 Laffitteina yarzai RUIZ DE GAONA — RUIZ DE GAONA, Not. y Comun. Inst. Geol. Min. España 18, 90, Taf. 2, Fig. 13—18, 22—23. (Fide Cat. Foram.)
1954 Rotalia tectoria TODD & POST n. sp. — TODD & POST, U. S. Geol. Surv. Prof.

1954 Rotalia tectoria TODD & POST n. sp. — TODD & POST, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap 260 N, Taf. 202, Fig. 4a—c (non 2a—c, 3a—c).

1963 Cuvillierina yarzai (RUIZ DE GAONA) — VAN HINTE, Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 8, 124, Taf. 20, Fig. 5a—b.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/5/2.

Beschreibung: Schwach bikonvexe, leicht asymmetrisch aufgerollte Form mit ungelappter Peripherie und kantigem bis abgerundeten Rand. Im jüngsten Umgang sind etwa 10 Kammern vorhanden, deren Kammeroberflächen auf beiden Seiten von einer ausgeprägten rippenartigen Skulptur netzförmig bedeckt sind. Die Suturen zeigen einen eingesenkten, gebogenen Verlauf. Der Nabelraum ist erfüllt von einer Anzahl von Pfeilern unterschiedlichster Gestalt, die sehr kräftig entwickelt sind. Die Mündung konnte am vorliegenden Material nicht beobachtet werden.

Bemerkungen: C. yarzai unterscheidet sich von C. vallensis (RUIZ DE GAONA) durch die nicht so weit fortgeschrittene Bedeckung der ganzen Gehäuseoberfläche durch Rippen und Knoten, sodaß Einzelheiten der Kammerung sowie der Kammerscheidewände noch erkennbar bleiben. Die Art ist jedoch im vorliegenden Material sehr selten vertreten.

Vorkommen: C. yarzai wurde von RUIZ DE GAONA (1948) aus dem Ypres Nordspaniens beschrieben. VAN HINTE (1963, 124) fand die Art in den Nummulitenschichten des Sonn- und Dobranberges des Krappfeldeozäns, die das Ypres umfassen und teilweise noch in das Lutet hineinreichen sollen.

16 Jahrbuch Geol. B. A. (1968), Bd. 111, 2. Heft

Heterohelicidae Cushman 1927

Chiloguembelina LOEBLICH & TAPPAN 1956

Chiloguembelina inflata n. sp.

(Taf. 5, Fig. 7)

Derivatio nominis: inflatus (lat.) = aufgeblasen; bezugnehmend auf die Gestalt der beiden jüngsten Kammern.

Holotypus: 3801/5/3, Slg. Paläont. Inst. Univ. Wien.

Locus typicus: Hackergraben hinter Hof Hinterastein, Gosaumulde von Schorn, Land Salzburg, Österreich.

Stratum typicum: Untereozän von Schorn, Zone der Globorotalia aragonensis. Abbildungsoriginal Nr. 3801/5/3.

Diagnose: Chiloguembelina mit stark aufgeblasener jüngster Kammer, stark abfallenden Endflächen und steil geneigten, eingesenkten Suturen.

Beschreibung: Gehäuse biserial mit 8 Kammern pro Zeile. Die Kammern nehmen bis zur vorletzten Kammer gleichmäßig an Größe zu, die beiden jüngsten Kammern sind im Verhältnis zu den vorhergehenden stark vergrößert; besonders die letzte Kammer wölbt sich weit über die bis hierher ziemlich geradlinig verlaufende Peripherie vor. Die Nähte zwischen den Kammern sind deutlich sichtbar, tief eingesenkt und in einem steilen Winkel von 30 bis 45° abwärts geneigt; sie verlaufen gerade. Die Mündung liegt geringfügig exzentrisch an der Basis der jüngsten Kammer und besteht aus einer kurzen, ovalen Öffnung, die von einem schmalen, wulstförmigen Ring überdacht wird. Die Gehäusewand ist sehr fein perforiert.

Bemerkungen: Ch. crinita (GLAESSNER) (GLAESSNER 1937 b, 383, Taf. 4, Fig. 34 a, b), eine paleozäne Form, gleicht der vorliegenden Form etwa in Gehäusedicke und Form der Mündung, besitzt aber weniger steil geneigte Suturen. Das gleiche gilt für die von v. HILLEBRANDT (1962 b, 69, Taf. 5, Fig. 1 a, b) aus der Globorotalia rex-Zone (Zone G) des Beckens von Reichenhall und Salzburg beschriebene Ch. circumlabiata, mit der Ch. inflata auch die wulstartige Lippe gemeinsam hat. Von der schlankeren, durch den gleichen Suturenverlauf entfernt ähnlichen Ch. tenuis (TODD) (TODD 1957, 303, Taf. 65, Fig. 31 a, b) aus dem Obereozän der Mariana Islands unterscheidet sich die vorliegende Form durch den in der Seitenansicht annähernd kreisförmigen Umriß der vorletzten Kammer.

Maße des Holotyps: Länge 0.62 mm

Breite 0.40 mmDicke 0.32 mm

Globorotaliidae Cushman 1927

Globorotalia Cushman 1927

In den vergangenen Jahren erschien eine Anzahl von Arbeiten, die sich eingehend mit der Klassifikation der Gattung *Globorotalia* s. l., bzw. ihren diversen Untergattungen beschäftigen. Es seien hier die für den stratigraphischen Bereich Paleozän—Eozän wichtigsten Arbeiten kurz zitiert, ohne aber im Detail die einzelnen Ergebnisse zu wiederholen: BOLLI (1957), BOLLI, LOEBLICH & TAPPAN (1957), BANNER & BLOW (1959), v. HILLEBRANDT (1964) und LUTERBACHER (1964). Besonders v. HILLE-BRANDT und LUTERBACHER kommen dabei zu der Ansicht, daß eine Aufsplitterung der Globorotalien in Globorotalia s. str., Truncorotalia, Turborotalia und Acarinina (letztere im Gegensatz zu REISS, BOLLI, LOEBLICH & TAPPAN, BANNER & BLOW von beiden Autoren nur als teilweise mit Turborotalia synonym angenommen, da in der Gattungsdiagnose tatsächlich Unterschiede zum Ausdruck kommen) keinesfalls der natürlichen Systematik entspricht, da zu verschiedenen Zeiten immer wieder Übergangsformen zwischen den einzelnen Gruppen auftreten. Dazu kommt noch, wie v. HILLE-BRANDT in seinen Entwicklungsreihen aufzeigen konnte, die Verbindung mit der Gattung Globigerina, die die ohnehin schon bestehenden nomenklatorischen Schwierigkeiten um ein weiteres vermehrt.

Während jedoch LUTERBACHER aus praktischen Gründen die Gattung Globorotalia im Sinne von BOLLI, LOEBLICH & TAPPAN als einzige Gattung beibehält, hebt v. HILLEBRANDT wohl hervor, daß Globorotalia, Truncorotalia und Acarinina polyphyletische Gattungen seien, daß aber bei alleiniger Verwendung des Namens der mehrfachen Ursprungsgattung (Globigerina) sehr bedeutende morphologische Unterschiede keinen Ausdruck mehr fänden.

In der gegenwärtigen Arbeit werden daher im Sinne einer praktischen, übersichtlichen morphologischen Kennzeichnung die oben erwähnten Namen zumindest als Untergattungen weitergeführt. Die zusätzlichen taxonomischen Probleme, die sich aus der Tatsache ergeben, daß zwischen den alttertiären und den neogenen Globorotalien keine lückenlose stratigraphische Kontinuität besteht, werden ganz bewußt außer acht gelassen (dieser Tatsache trägt eine noch unpublizierte Klassifikation von McGOWRAN — fide LUTERBACHER 1964, 645 — Rechnung, bei der die Gattung Globorotalia im Paläogen nicht mehr aufscheint, sondern durch die Gattung Truncorotaloides mit den Untergattungen Acarinina, Morozovella und Truncorotaloides s. str. ersetzt wird).

Acarinina Subbotina 1953

Eine kurze Zusammenfassung der Synonymieverhältnisse zwischen Turborotalia und Acarinina gibt LUTERBACHER (1964, 637 ff.), der im Gegensatz zu BOLLI, LOEBLICH & TAPPAN 1957, BANNER & BLOW 1959, LOEBLICH & TAPPAN 1964 auch betont, daß die beiden Gattungen nur teilweise synonym seien. SUBBOTINA hatte ursprünglich den Genotyp von Turborotalia, Globorotalia centralis CUSHMAN & BERMUDEZ, in die Gattung Acarinina einbezogen, sie aber später (1959, 1960) wieder ausgeschlossen und Turborotalia als unabhängiges Genus betrachtet (fide LUTERBACHER 1964, 638). Dieser Auffassung folgt auch LIPPS (1966).

Acarinina unterscheidet sich von Turborotalia nach der Gattungsdiagnose durch das Vorhandensein eines Nabels und durch die grobe Skulptur auf der Gehäuseoberfläche. Den Unterschied in der Dicke der Gehäusewand sowie des Porendurchmessers zeigen die Fig. 2 und 3 (p. 638) bei LUTERBACHER. Gegen eine Synonymie spricht sich auch v. HILLE-BRANDT (1962, 140) aus.

Zu Acarinina werden in der vorliegenden Arbeit Arten gestellt, die eine rauh-stachelige Schalenwand, deutlichen Umbilikus und parallel zur

Achse zusammengedrückte Kammern besitzen, die an der Peripherie leicht gekantet, nicht aber gekielt, und auf der Dorsalseite zumeist abgeflacht sind. Durch diese Merkmale unterscheidet sich die Gattung Acarinina von Globigerina, zu welcher in der Literatur viele Acarininen gestellt wurden (z. B. "Globigerina" primitiva, "G." mckannai, usw.).

Von Globorotalia s. str. ist Acarinina durch die kugeligere Kammerform, den zumeist größeren Nabel, die rauhe Gehäusewand und das Fehlen eines Kieles unterschieden, von der ebenfalls skulpturierten *Truncorotalia* durch die Kiellosigkeit, die ventral niedrigeren Kammern, die meist nicht so dicht aneinanderschließen, sowie die ventral und dorsal eingesenkt verlaufenden Suturen.

Globorotalia (Acarinina) mckannai (WHITE) 1928

(Taf. 6, Fig. 1)

- 1928 Globigerina mckannai n. sp. WHITE, Journ. Paleont. 2, 194, Taf. 27, Fig. 6a-c.
- 1952 Globigerina gravelli BRONNIMANN n. sp. BRONNIMANN, Bull. Amer. Paleont. 34, 160, Taf. 11, Fig. 16—18.
- 1953 Acarinina pentacamerata (SUBBOTINA) SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 233, Taf. 24, Fig. 1a-c — 6a-c, 9a-c.
- 1957 Globigerina gravelli BRONNIMANN BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 72, Taf. 16, Fig. 1—3 (1957a).
- 1957 Globorotalia mckannai (WHITE) BOLLI, ibidem, 79, Taf. 19, Fig. 16-18.
- 1957 Globigerina mckannai WHITE LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 181, Taf. 62, Fig. 5a—c — 7a—c.
- 1957 Globorotalia hispidicidaris LOEBLICH & TAPPAN n. sp. LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 190, Taf. 58, Fig. 1a—c.
- 1960 Globigerina mckannai WHITE BERGGREN, Stockholm Contrib. Geol. 5, 68, Taf. 9, Fig. 2a—c — 4a—c, Taf. 10, Fig. 1a—c (1960a).
- 1960 Globorotalia mckannai (WHITE) -- BOLLI & CITA, Riv. Ital. Paleont. 66, 383, Taf. 33, Fig. 6a-c.
- 1962 Globorotalia (Acarinina) pentacamerata SUBBOTINA v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 142, Taf. 14, Fig. 7a—c (1962b).
- 1963 Globigerina gravelli BRONNIMANN GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 48, Taf. 2, Fig. 10—12.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/6/1.

Beschreibung: Im Umriß zumeist annähernd kreisrunde, schwach gelappte Form mit mehr oder weniger stark gewölbter Spiral- und hochgewölbter Umbilikalseite. Im jüngsten Umgang sind ventral 5—7 Kammern sichtbar, die einen tiefen breiten Nabel umschließen. Die Suturen verlaufen sowohl dorsal als auch ventral leicht gebogen. Die Kammern sind aufgeblasen, um den Nabel zugespitzt, auf der Spiralseite in verschiedenem Grad abgeplattet. Auf der Gehäuseoberfläche findet sich eine höckerbis stachelartige Skulptur, die am kräftigsten entlang der Nabelregion ausgebildet ist. Sie ist auch auf der Umbilikalseite stärker entwickelt als auf der Spiralseite, hier wiederum besonders im älteren Gehäuseabschnitt. Die Spiralseite kann auch ganz glatt und nur von groben Poren durchsetzt sein. Die jüngste Kammer ist meist auf beiden Seiten ohne Skulptur, etwas kleiner als die vorhergehenden und ein wenig nach der Nabelseite zu versetzt. Die Mündung war am vorliegenden Material nicht zu beobachten.

Bemerkungen: G. mckannai zeigt eine gewisse Variabilität bezüglich des Wölbungsgrades der Spiralseite, der Nabelweite und der Abplattung der Kammern an der Peripherie. Die von BRONNIMANN (1952) aufgestellte Globigerina gravelli, die weniger gewölbt ist und etwas niedrigere Kammern besitzt, fällt durchaus in diese Variationsbreite.

G. (A.) chascanona (LOEBLICH & TAPPAN), deren jüngster Umgang ebenfalls 4-5 Kammern aufweist, unterscheidet sich durch die höher gewölbte Spiralseite sowie die viel geringere Größe. Über die von v. HILLE-BRANDT (1962 b, 140) als G. (A.) mckannai abgebildeten Formen läßt sich zufolge der schlechten Abbildungen keine Aussage machen. v. HILLE-BRANDT stellt hierher nur Arten mit ganz engem Nabel, was aber nicht der Abbildung bei WHITE (1928) entspricht. Die von LOEBLICH & TAPPAN (1957) aus der Aquia Formation beschriebene G. hispidicidaris ist G. mckannai äußerst ähnlich; sie soll sich von letzterer nach den Autoren durch die schärfer gekantete Peripherie unterscheiden. Die Form fällt ebenfalls durchaus in die Variationsbreite von G. mckannai.

Vorkommen: Die Art wird aus Trinidad von BRONNIMANN (1952) aus der Lizard Springs Formation angegeben, von Bolli (1957 a, 72) aus dem Untereozän, und zwar von der G. rex- bis zur G. aragonensis-Zone. LOEBLICH & TAPPAN (1957, 181) führen G. mckannai aus Mexico, Alabama, Maryland, Virginia und New Jersey aus dem höheren Paleozän an. Im Kaukasus kommt die Form nach BERGGREN (1960 a) im Paleozän und Untereozän vor, in Dänemark und NW-Deutschland ebenfalls im Untereozän.

Globorotalia (Acarinina) cf. mckannai (WHITE) 1928

(Taf. 6, Fig. 2)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/6/2.

Die Art unterscheidet sich bei sonst vorhandener Übereinstimmung von der typischen G. mckannai durch die ganz unregelmäßigen, verschieden großen Kammern in der jüngsten Windung sowie den größeren Gehäusedurchmesser. Der Nabelraum ist sehr weit.

Globorotalia (Acarinina) perclara LOEBLICH & TAPPAN 1957

(Taf. 6, Fig. 3, 4)

1953 Acarinina pentacamerata (SUBBOTINA) — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 233, Taf. 23, Fig. 8a--c (non Taf. 24, Fig. 1a-6c, 9a-c).

- 1957 Globorotalia perclara LOEBLICH & TAPPAN n. sp. LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 191, Taf. 40, Fig. 7a-c, Taf. 42, Fig. 4a-c, Taf. 45, Fig. 11a-c, Nat. Mus. Bull. 219, 191, 161, 40, Fig. 7a—c, 161, 42, Fig. 4a—c, 161, 45, Fig. 11a—c, Taf. 46, Fig. 3a—c, Taf. 47, Fig. 6a—c, Taf. 50, Fig. 1a—c, Taf. 54, Fig. 6a—c, 7a—c, Taf. 57, Fig. 3a—c, 4a—c, Taf. 60, Fig. 5a—c.
 1957 Übergangsform zwischen Globigerina soldadoensis BRONNIMANN und Globigerina gravelli BRONNIMANN — BOLLI, ibidem, 71, Taf. 16, Fig. 10—12. (1957a.)
 1960 Globorotalia perclara LOEBLICH & TAPPAN — BERGGREN, Stockholm Contrib. Geol. 5, 93, Taf. 11, Fig. 2a—c, 3a—c. (1960a.)

1960 Globorotalia perclara LOEBLICH & TAPPAN — OLSSON, Journ. Paleont. 34, 46, Taf. 9, Fig. 1-3.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/6/3-4.

Beschreibung: Längliche oder kreisrunde Form mit flacher Spiralund Umbilikalseite, deutlichem Nabel und gelapptem Umriß. Dorsal sind die Kammern gleichmäßig planspiral eingerollt und nehmen langsam und stetig an Größe zu, ventral sind im jüngsten Umgang 5-6 Kammern sichtbar. Die Suturen sind beidseitig, umbilikal etwas stärker, eingesenkt.

Die Kammern der letzten Windung sind entweder kugelig aufgeblasen oder dorsal leicht abgeflacht, die Peripherie demnach entweder ganz gerundet oder dorsal schwach abgekantet. Die Gehäusewand ist mit deutlichen Rauhheiten besetzt, die ventral meist stärker und durchgehender ausgebildet sind als dorsal. Die jüngste Kammer ist oft glatt. Die Mündung liegt umbilikal-extraumbilikal.

Bemerkungen: Die vorliegende Art stimmt mit Ausnahme der Größe gut mit den von LOEBLICH & TAPPAN (1957) abgebildeten Exemplaren überein. Die Formen der Golf- und Atlantikküstenregion sind durchwegs etwa um $\frac{1}{3}$ kleiner; diese Differenz ist jedoch insoferne wenig bedeutend, als die gesamte, hier bearbeitete Fauna großwüchsiger ist als jene.

Von G. mckannai (WHITE) unterscheidet sich G. perclara durch die flache Spiralseite und gerundetere Peripherie.

Vorkommen: G. perclara wird von LOEBLICH & TAPPAN (1957) aus dem Dan und Paleozän angegeben. Die Bollische Form stammt aus der Zone der Globorotalia formosa formosa; BERGGREN fand die Art im Untereozän des Besenbecker Berges des nordwestdeutschen Untereozäns.

Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY) 1947

(Taf. 6, Fig. 6)

- 1947 Globoquadrina primitiva FINLAY FINLAY, New Zeal. Journ. Sci. Techn. (B) 28, 291, Taf. 8, Fig. 129-134.
- 1952 Globigerina primitiva (FINLAY) BRONNIMANN, Bull. Amer. Paleont. 34, 159, Taf. 11, Fig. 10–12.
- 1953 Acarinina triplex SUBBOTINA sp. n. SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 230, Taf. 23, Fig. 1a-c 5a-c.
- 1955 Globigerina stonei WEISS n. sp. WEISS, Journ. Paleont. 29, 18, Taf. 5, Fig. 19-21.
- -1957 Globigerina primitiva FINLAY BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 71, Taf. 15, Fig. 6-8. (1957a.)
- 1957 Globigerina cf. Globigerina soldadoensis BRONNIMANN LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 182, Taf. 53, Fig. 4a—c.
- 1960 Globigerina triplex (SUBBOTINA) BERGGREN, Stockholm Contrib. Geol. 5, 71, Taf. 6, Fig. 2a—c, 3a—c (non Taf. 13, Fig. 1a—c, 2a—c) (1960a).
- 1962 Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY) v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 141, Taf. 14, Fig. 2a—b, 4a, c (1962b).
- 1962 Globorotalia (Acarinina) soldadoensis BRONNIMANN v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 142, Taf. 14, Fig. 5a—c, 6a—c (1962b).
- 1963 Turborotalia primitiva (FINLAY) GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 67, Taf. 1, Fig. 19-21.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/6/5.

Beschreibung: Im Umriß entfernt rechteckige, spiral plane, umbilikal hochgewölbte Form mit nur schwach gelappter Peripherie; auf der Umbilikalseite sind $3-3\frac{1}{2}$ Kammern sichtbar, die jeweils in einem Winkel von 90° aufeinanderfolgen und sich überlappen. Sie sind stark parallel zur Gehäuseachse komprimiert und neigen sich gegen den Nabel zu, wo sie etwas abgekantet sind. Ihre Form ist sowohl in Vorder-, als auch Seiten- und Rückansicht langgestreckt-oval. Auf der Spiralseite sind die inneren Windungen sehr undeutlich. Die Gehäusewand trägt eine grobe Dornenskulptur, die umbilikal — hier wiederum besonders um die Nabelregion — stärker ausgebildet ist als auf der Spiralseite, die bei manchen Individuen ganz glatt bleibt. Die Apertur mündet in den tiefen, ziemlich engen Nabel und zieht von hier etwas gegen die Peripherie. Bemerkungen: Von G. soldadoensis BRONNIMANN unterscheidet sich G. primitiva in der geringeren Kammeranzahl pro Windung $(3-3\frac{1}{2})$ gegenüber $4-4\frac{1}{2}$). G. sp. "crassaformis" besitzt ebenfalls mehr Kammern und ist zudem enger genabelt. Globorotalia (Truncorotalia) aequa CUSHMAN & RENZ kann G. primitiva in Vorder- und Rückansicht unter Umständen sehr ähnlich sein, wenn der periphere Kiel nur schwach ausgebildet ist (Abbildungen bei LOEBLICH & TAPPAN 1957, Taf. 59, Fig. 6 a-c, Taf. 64, Fig. 4 a-c), doch ist hier die jüngste Kammer umbilikal viel stärker gewinkelt.

Vorkommen: Aus Trinidad wird die Art von BRONNIMANN (1952) aus der Lizard Springs- und der Soldado Formation angegeben, nach BOLLI (1957 a) reicht sie von der *Globorotalia pseudomenardii*-Zone des Paleozäns bis in die Zone der *Globorotalia aragonensis* des Untereozäns. Gleiche Verbreitung zwischen oberem Paleozän und Untereozän nennen BERGGREN (1960 a, NW-Deutschland und Dänemark), v. HILLEBRANDT (1962 b, Becken von Reichenhall und Salzburg) und GOHRBANDT (1963, Helvetikum N Salzburg). Im Kaukasus reicht die Art nach SUBBOTINA (1953) noch bis in das Mitteleozän.

Globorotalia (Acarinina) sp. "crassaformis"

(Taf. 6, Fig. 5)

1953 Acarinina crassaformis (GALLOWAY & WISSLER) — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 223, Taf. 21, Fig. 1a-c — 5a-c (non 6a-c, 7a-c).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/6/6.

Beschreibung: Die Kammern dieser in der jüngsten Windung vierkammerigen Form sind an der Peripherie nur wenig abgekantet. Sie nehmen rasch an Größe zu und werden durch schwach gebogene, eingesenkte Nähte voneinander getrennt. Sämtliche Kammern sind parallel zur Gehäuseachse komprimiert, der Gehäuseumriß ist nur schwach gelappt. Der Nabel ist sehr eng, die Kammern um den Nabel breit abgerundet. Die Spiralseite ist flach, die dorsalen Kammeroberflächen, von langer, nierenförmiger Gestalt, tragen im Gegensatz zu den grob skulpturierten umbilikalen Kammerwänden keine Skulptur, sodaß die groben Poren sichtbar sind.

Bemerkungen: Die vorliegende Art gleicht den von SUBBOTINA (1953) als Acarinina crassaformis (GALLOWAY & WISSLER) bezeichneten Formen. Die typische Globigerina crassaformis wurde jedoch von GALLO-WAY & WISSLER (1927) aus pleistozänen Ablagerungen Californiens beschrieben und stimmt im Aussehen nicht mit den von SUBBOTINA mit demselben Namen belegten Individuen überein. Für letztere wäre demnach ein neuer Name einzuführen, wovon hier aber infolge zu spärlichen Materiales abgesehen wurde.

Von der sehr ähnlichen G. bullbrooki BOLLI, zu der zweifellos eine sehr enge Beziehung besteht und die oftmals auch als Synonym von G. "crassaformis" erachtet wird (z. B. BERGGREN 1960 b, 100) unterscheidet sich die vorliegende Form in folgenden Merkmalen: Globorotalia sp. besitzt eine gerundete, G. bullbrooki eine spitze Umbilikalschulter und höhere Umbilikalseite, bei letzterer sind erste und dritte Kammer der jüngsten Win-

dung annähernd gleich groß, wodurch die Form in der Umbilikalansicht ein symmetrisches Aussehen erhält, während bei G. sp. ein deutlicher Größenunterschied der Kammern besteht.

G. soldadoensis BRONNIMANN besitzt einen weiteren Nabel und eine weniger stark komprimierte jüngste Kammer als G. sp., G. (Acarinina) esnaensis (LE ROX) weist einen viel stärker gelappten Umriß und weniger langgezogene Kammern auf.

Vorkommen: SUBBOTINA (1953; 1960 in BERGGREN 1965 a) führt ihre G. crassaformis aus dem Paleozän bis in das Mitteleozän an. Formen, die G. bullbrooki Bolli entsprechen, treten nach Bolli (1957 b, 168) erstmals im Mitteleozän in der Hantkenina aragonensis Zone auf.

Truncorotalia Cushman & Bermudez 1949

Die Untergattung *Truncorotalia* ist durch eine plane Dorsal- und stark aufgewölbte Ventralseite, einen sehr deutlichen, peripheren Kiel und zumeist grob ornamentierte Gehäusewand gekennzeichnet, wodurch sie sich eindeutig von *Globorotalia* s. str. und *Acarinina* unterscheiden läßt.

Auf die Tatsache, daß zwischen den paleogenen und den rezenten Truncorotalien (die den Subgenotyp stellen) kein stratigraphischer Zusammenhang besteht, wurde bereits mehrfach hingewiesen (u. a. v. HILLE-BRANDT 1962 b, LUTERBACHER 1964) (siehe auch Kapitel über Globorotalia s. l.). Die Vertreter des alttertiären Formenkreises bilden ein sehr großes Gehäuse aus und zeigen im Untereozän eine optimale Entwicklung.

Globorotalia (Truncorotalia) aequa aequa Cushman & Renz 1942

(Taf. 6, Fig. 7, 8, 9)

- 1937 Globorotalia angulata (WHITE) GLAESSNER, Probl. Paleont. 2—3, 383, Taf. 4^{*} Fig. 35a—c, 36a—c (non 37a—c) (1937b).
- 1948 Globorotalia crassata (CUSHMAN) CITA, Riv. Ital. Paleont. Strat. 54, 130, Taf. 2, Fig. 10.
- 1951 Globorotalia crassata (CUSHMAN) COLE var. aequa CUSHMAN & RENZ CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 232, 61, Taf. 17, Fig. 14a—c (Abbildung des Holotyps).
- 1957 Globorotalia aequa CUSHMAN & RENZ LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 186, Taf. 59, Fig. 6a—c, Taf. 64, Fig. 4a—c.
- 1960 Globorotalia aequa CUSHMAN & RENZ BOLLI & CITA, Riv. Ital. Paleont. 66, 377, Taf. 33, Fig. 5a—c.
- 1962 Globorotalia (Truncorotalia) aequa aequa Cushman & Renz v. Hillebrandt, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 133, Taf. 13, Fig. 3, 4 (non 1,2) (1962b).
- 1962 Globorotalia (Truncorotalia) acqua simulatilis (SCHWAGER) v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 134, Taf. 13, Fig. 8 (non 6,7) (1962 b).
- 1963 Truncorotalia aequa (CUSHMAN & RENZ) GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 58, Taf. 4, Fig. 10-12.
- 1964 Globorotalia aequa "aequa" CUSHMAN & RENZ -- v. HILLEBRANDT, Paläont. Z. 38, 193, Abb. 1 (rechte Figur).
- 1964 Globorotalia acqua CUSHMAN & RENZ LUTERBACHER, Eclog. Geol. Helv. 57, 670, Fig. 63, 64, 68.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/7/1-3.

Beschreibung: Spiralseite des Gehäuses nahezu flach, Umbilikalseite stark gewölbt; die Gehäuseperipherie ist schwach gelappt und mit einem schmalen Kiel versehen, der bei kleinen Exemplaren nur auf der jüngsten Kammer scharf, auf den älteren Kammern jedoch meist stumpf und abgerundet ist. Größere Individuen zeigen entlang der gesamten Peripherie einen schärferen Kiel. Auf der Umbilikalseite der sehr eng genabelten Form sind $3-3\frac{1}{2}$ Kammern sichtbar, von welchen die jüngste Kammer $\frac{1}{3}-\frac{1}{2}$ des letzten Umganges umfaßt und mit gerade durchgehender Naht auf die älteren Kammern folgt. Die Naht zwischen vorletzter und drittletzter Kammer bildet etwa einen rechten Winkel mit dieser Sutur. Die umbilikalen Kammerwände sind mit groben Höckern besetzt, die gegen die mehr oder weniger spitz gekantete Umbilikalschulter deutlich größer werden.

Die Dorsalseite weist einen annähernd rechteckigen Umriß auf; die Suturen sind halbkreisförmig gebogen und sehr häufig gekörnelt. Die Kammern nehmen sehr rasch an Größe zu, jene der inneren Windungen sind nur sehr undeutlich im zentralen Gehäuseteil sichtbar. Die Kammeroberflächen der Spiralseite tragen keine Skulptur, sodaß die Poren gut sichtbar sind.

Verschiedentlich kann an *G. aequa* eine accessorische Endkammer (Taf. 6, Fig. 9) beobachtet werden, die stets kleiner als die vorhergehende reguläre Kammer ist und eine glatte Oberfläche besitzt.

Bemerkungen: G. aequa ist durch ihre Dreikammerigkeit, die charakteristische Größe der jüngsten Kammer, den engen Nabel, den rechteckigen Umriß, die annähernd rechtwinkelig aufeinander stehenden umbilikalen Suturen und die verhältnismäßig grobe Skulptur eine leicht kenntliche Art. In der Literatur werden aber neben den dem Holotyp entsprechenden Formen auch viele andere Formen zu G. aequa gestellt, die mit dieser nur die auffallend große jüngste Kammer gemeinsam haben. LEHMANN (1963) gab eine übersichtliche Zusammenstellung und gemeinsame Abbildung aller der im Werk von Bolli. Loeblich & TAPPAN 1957 als G. aegua bestimmten Formen. Dabei lassen sich deutlich zwei von G. aequa unterscheidbare morphologische Typen erkennen; es sind dies erstens vierkammerige, enggenabelte Formen (z. B. BOLLI Taf. 17, Fig. 1-3, LOEBLICH & TAPPAN, Taf. 50, Fig. 6 a-c), die von LEHMANN mit Globorotalia cf., bzw. G. aff. aegua bezeichnet werden, zweitens vierkammerige, weitgenabelte Formen mit gelappter Peripherie (z. B. BOLLI Taf. 18, Fig. 13-15, LOEBLICH & TAPPAN Taf. 46, Fig. 7, 8, Taf. 60, Fig. 3) die der Autor nur als Globorotalia sp. bezeichnet. Zum erstgenannten Typ sind auch die von LUTERBACHER (1964) in den Fig. 66, 67, 69, ? 70 und 71 abgebildeten Formen zu stellen, dem zweiten Typ zumindest ähnlich sind G. aequa aequa von v. HILLEBRANDT (1964, 193, Abb. 1, linke Figur) und G. simulatilis (SCHWAGER) von LEROY (1953, Taf. 9, Fig. 1-3). Sehr ähnlich dem Typ 1 sind einige der von SUBBOTINA (1953, Taf. 17, Fig. 8-12) als G. crassata (CUSHMAN) abgebildete Formen.

Von G. rex MARTIN ist die artlich eng gefaßte G. aequa eindeutig zu unterscheiden; auch die vierkammerigen Formen vom Typ 1 lassen sich gut abtrennen: sie haben auf der Ventralseite keine gebogenen Suturen, einen engeren Nabel und eine spitzere Umbilikalschulter als G. rex MARTIN. G. angulata (WHITE) weist eine langsamere Größenzunahme der Kammern und eine größere Kammeranzahl auf. G. lensiformis SUBBOTINA scheint nach den Typabbildungen G. aequa sehr ähnlich zu sein, hat jedoch vier langsamer und regelmäßiger an Größe zunehmende Kammern. Vorkommen: Die Erstbeschreibung von G. aequa stammt aus der Soldado Formation. LOEBLICH & TAPPAN (1957, 186) führen die Art aus der paleozänen Velasco- und Aquia Formation an, Bolli & CITA (1960, 378) von Paderno d'Adda aus der Zone der G. velascoensis des Paleozäns. Im Paleozän des Beckens von Reichenhall und Salzburg kommt die Art nach v. HILLEBRANDT (1962 b, 133) ebenfalls im oberen Paleozän vor, im Helvetikum N Salzburg nach GohrBANDT (1963, 59) im oberen Paleozän und auch noch zusammen mit G. rex MARTIN. Im zentralen Apennin reicht G. aequa nach LUTERBACHER (1964, 716) aus der G. velascoensis-Zone bis in die Zone der G. formosa formosa/subbotinae. Sie war namengebend für die zwischen diesen beiden Zonen liegende Zone der G. aequa, die LUTER-BACHER anstelle der G. rex-Zone einführte. Im vorliegenden Material kommt G. aequa auch noch zusammen mit G. aragonensis aragonensis NUTTALL und G. aragonensis caucasica GLAESSNER in der Zone der G. aragonensis vor.

Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL 1930

(Taf. 7, Fig. 1)

- 1930 Globorotalia aragonensis NUTTALL n. sp. NUTTALL, Journ. Paleont. 4, 288, Taf. 24, Fig. 6-8, 10-11.
- 1937 Globorotalia aragonensis NUTTALL GLAESSNER, Studies Micropaleont. 1, 30, Taf. 1, Fig. 5a—c (1937a).
- 1953 Globorotalia aragonensis NUTTALL --- SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 215, Taf. 18, Fig. 6a-c.
- 1957 Globorotalia aragonensis NUTTALL BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 75, Taf. 18, Fig. 7–9 (1957a).
- 1957 Globorotalia aragonensis NUTTALL BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 167, Taf. 38, Fig. 1a-c (1957b).
- 1961 Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis NUTTALL I. KÜPPER, Jb. Geol. B.-Anst. 104, 256, Taf. 16, Fig. 1a—c.
- 1963 Globorotalia aragonensis NUTTALL COLTRO, Riv. Ital. Paleont. 69, 209, Taf. 15, Fig. 6a—c.
- 1964 Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis NUTTALL v. HILLEBRANDT, Paläont. Z. 38, 192 f., Abb. 1.
- 1967 Globorotalia aragonensis aragonensis NUTTALL WILLE-JANOSCHEK, Ann. Naturhist. Mus. 71, 396, Taf. 1, Fig. 3 a—c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/33/1.

Beschreibung: Der Umriß der umbilikal hochgewölbten, spiral flachen bis schwach konvexen Form ist kreisrund bis oval und gänzlich ungelappt. Umbilikal sind 6—7 nur sehr mäßig rasch an Größe, kaum an Höhe zunehmende Kammern sichtbar, die den engen Nabel mit abgerundeter bis zugespitzter, konvexer Umbilikalschulter umgeben. Die Suturen sind kaum eingesenkt und verlaufen radial bis schwach gebogen. Die ventralen Kammeroberflächen sind mit groben Höckern ornamentiert. Die Suturen der Spiralseite verlaufen annähernd halbkreisförmig gebogen, sind kräftig und erhaben ausgebildet und mehr oder weniger stark gekörnelt. Die inneren Windungen sind zufolge dieser Körnelung und Dicke der Suturen undeutlich. Das ganze Gehäuse wird von einem gleichmäßig breiten, dünnen Kiel umgeben, der ebenso wie die Kammerwände von groben Poren durchsetzt wird.

Bemerkungen: Über die Variationsbreite von G. aragonensis aragonensis, in die auch einige in der Literatur mit eigenen Namen belegte Formen fallen (G. marksi MARTIN, G. aragonensis twisselmanni MALLORY, G. crater FINLAY), wurde bereits in einer eigenen Arbeit berichtet (WILLE-JANOSCHEK 1967). Variabel sind unter anderem die Anzahl der Kammern in der jüngsten Windung, ihre relative Größenzunahme zueinander, der Grad der Lappung der Peripherie und die Nabelweite.

Von G. rex MARTIN, mit der G. aragonensis aragonensis die grobe Skulpturierung der Kammeroberflächen gemeinsam hat, unterscheidet sie sich durch die größere Kammeranzahl und die umbilikal stets radial verlaufenden Suturen.

Vorkommen: G. aragonensis aragonensis wird weltweit aufgefunden und eignet sich daher besonders gut als Zonenleitform. Die 1957 von Bolli geschaffene G. aragonensis-Zone wird übereinstimmend in das Untereozän gestuft, sie liegt zusammen mit der G. formosa formosa-Zone innerhalb der Nannoplanktonzone mit Marthasterites tribrachiatus (HAY 1964, 887). Die Unterart selbst reicht jedoch noch weiter bis in die Globigerapsis kugleri-Zone des Mitteleozäns (Bolli 1957), auch die Typlokalität von G. aragonensis aragonensis in der Aragon Formation Mexicos ist jünger als aragonensis-Zone.

Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis caucasica GLAESSNER 1937

(Taf. 7, Fig. 2, 3)

- 1937 Globorotalia aragonensis NUTTALL var. caucasica nov. var. GLAESSNER, Studies Micropaleont. 1, 31, Taf. 1, Fig. 6a—e (1937a).
- 1964 Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis "caucasica" GLAESSNER v. HILLE-BRANDT, Paläont. Z. 38, 194, Abb. 1.
- 1964 Globorotalia caucasica GLAESSNER LUTERBACHER, Eclog. Geol. Helv. 57, 685, Fig. 97a—c (nicht sehr typisch).
- 1967 Globorotalia aragonensis caucasica GLAESSNER WILLE-JANOSCHEK, Ann. Naturhist. Mus. 71, 397, Taf. 1, Fig. 7 а—с, 8 а—с.
- Abbildungsoriginale Nr. 3801/37/1, 3801/38/1.

Beschreibung: Das große Gehäuse besitzt eine gekielte, gelappte Peripherie und zeichnet sich durch die große Zahl der Kammern (7-9)pro Windung aus. Diese sind ventral außerordentlich hochgewölbt und neigen sich in einem Winkel von 60 bis 75° zum weiten, offenen Nabel. An der Umbilikalschulter sind sie in der typischen Ausbildung konkav aufgebogen und die besondere Anhäufung bzw. Dichte der Skulpturelemente an den Kammerspitzen täuscht einen axialen Kiel vor. Die Suturen sind eingesenkt und verlaufen radial oder etwas gebogen. Die Spiralseite ist nur schwach konvex und zeigt auf einen undeutlichen zentralen Knopf folgend zwei Umgänge mit langsam und regelmäßig an Größe zunehmenden Kammern, die durch stark gebogene, erhabene, mehr oder minder gekörnelte Suturen getrennt sind. Die dorsalen Kammeroberflächen tragen keine Skulptur. Der Kiel weist in seinem gesamten Verlauf eine gleichbleibende Breite auf und ist besonders im älteren Abschnitt der jüngsten Windung gekörnelt.

Bemerkungen: Die zahlreichen Übergangsglieder, die G. aragonensis caucasica mit G. aragonensis aragonensis NUTTALL verbinden, wurden bereits durch Beschreibung und mehrere Abbildungen dargestellt (WILLE-JANOSCHEK 1967). Diese Übergangsformen sprechen gegen die Ansicht

v. HILLEBRANDT'S (1965), daß sich G. caucasica aus G. formosa formosa BOLLI entwickle. Es wurde auch bereits auf die Merkmale hingewiesen, die die Art von der morphologisch unter Umständen sehr ähnlich ausgebildeten G. velascoensis velascoensis (CUSHMAN) unterscheiden lassen.

Vorkommen: G. aragonensis caucasica tritt im Profil etwas höher auf als G. aragonensis aragonensis NUTTALL (siehe auch SUBBOTINA 1960 nach BERGGREN 1965 a; v. HILLEBRANDT 1965). Während sie aber nach v. HILLE-BRANDT in der G. aragonensis-Zone noch nicht auftreten soll, sondern erst in der G. caucasica-Zone dieses Autors (parallelisierbar etwa dem höheren Abschnitt der G. palmerae-Zone Bolll's), kommt sie im vorliegenden Material zusammen mit G. aragonensis aragonensis schon in der G. aragonensis-Zone vor (Formen der G. palmerae-Zone, wie G. (Acarinina) bullbrooki Bolli usw., fehlen noch, dagegen sind tiefere Faunenelemente wie G. aequa CUSHMAN & RENZ, G. cf. marginodentata SUBBOTINA, G. rex MARTIN usw. noch vorhanden).

G. aragonensis caucasica reicht noch weiter in das Mitteleozän.

Globorotalia (Truncorotalia) formosa gracilis Bolli 1957

(Taf. 7, Fig. 7)

1957 Globorotalia formosa gracilis BOLLI n. sp., n. ssp. — BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 75, Taf. 18, Fig. 4—6 (1957a).

1963 Globorotalia formosa gracilis BOLLI — COLTRO, Riv. Ital. Paleont. 69, 214, Taf. 16, Fig. 3a—c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/7/4.

Beschreibung: Die Spiralseite dieser nur locker aufgewundenen Form ist schwach, die Umbilikalseite stärker konvex gewölbt. Die 5-6 Kammern der jüngsten Windung nehmen sehr rasch an Größe zu, ihre Oberflächen sind umbilikal mit Ausnahme der beiden letzten Kammern mit kräftigen Körnchen besetzt, spiral mit groben Poren versehen. Der Umriß ist stark gelappt, besonders die beiden jüngsten Kammern heben sich deutlich vom Gehäuse ab. Die Suturen verlaufen ventral eingesenkt, radial bis schwach gekrümmt, spiral sind sie gekörnelt und gebogen. Der Kiel ist ebenfalls fein skulpturiert und wirkt dadurch fein gezähnelt; er ist im älteren Abschnitt der jüngsten Windung plump und dick und wird gegen die jüngeren Kammern zu allmählich feiner. Zum Nabel fallen die ventralen Kammerböden in gerader Linie unter einem Winkel von etwa 45° ab, sie sind um den Nabel nicht aufgebogen, sondern bilden nur eine mehr oder minder stark zugekantete Umbilikalschulter ohne Ausbildung eines sogenannten umbilikalen "Kieles".

Bemerkungen: v. HILLEBRANDT (1962 b, 135) bezieht G. formosa gracilis ohne nähere Begründung in die Synonymie von G. marginodentata SUBBOTINA. Von letzterer unterscheidet sich G. formosa gracilis jedoch durch die höher gewölbte Umbilikal- und die im Verhältnis dazu flachere Spiralseite, die größere Anzahl und andersartige Anordnung der Kammern, den weiteren Nabel sowie den wesentlich schmäleren, nicht saumartig und gewellt ausgebildeten Kiel. Die Formen, die LUTERBACHER (1964, 693, Fig. 115, 117) als G. formosa gracilis abbildet, sind sehr untypische Exemplare, nahezu untypischer als die in den Figuren 105, 106 und 107 als G. sp. aff. formosa gracilis abgebildeten Formen. Von G. acuta TOULMIN unterscheidet sich G. formosa gracilis durch die wesentlich weniger kompakte Aufrollung der Kammern der jüngsten Windung, den stärker gelappten Umriß und die glatte Umbilikalschulter.

Im vorliegenden Material ist G. formosa gracilis sehr selten.

Vorkommen: Von Bolli (1957 a, 75) wird G. formosa gracilis aus Trinidad von der Zone der G. rex bis in die untere Hälfte der Zone der G. formosa formosa angegeben. Eine gleiche Vertikalverbreitung führt Coltro (1963) aus dem Eozän von Sizilien an.

Globorotalia (Truncorotalia) cf. marginodentata SUBBOTINA 1953

(Taf. 7, Fig. 5, 6)

Abbildungsoriginale Nr. 3801/7/5-7.

Beschreibung: Bikonvexe Form mit gelapptem Umriß und kräftigem, gewellten, das ganze Gehäuse bandartig umziehenden Kiel. Die umbilikalen Nähte zwischen den $4\frac{1}{2}$ —5 Kammern der jüngsten Windung, die langsam an Größe zunehmen, verlaufen eingesenkt und radial, der Nabel ist eng und offen. Die Kammern fallen in gerader oder leicht konvexer Linie flach zum Nabel ab, die Kammeroberflächen sind entweder durchwegs glatt, oder aber lediglich auf der Umbilikalschulter mit einer Skulptur versehen, so das Bild eines axialen "Kieles" verursachend. Die Suturen der Spiralseite sind halbkreisförmig gebogen, teilweise gekörnelt, und scheinen dadurch, daß die Kammern gegeneinander abgesetzt sein können, geringfügig erhaben. Es sind etwa zwei Umgänge unterscheidbar.

Bemerkungen: Die vorliegende Form hat mit G. marginodentata SUBBOTINA das bikonvexe Gehäuse, den charakteristischen, breiten, saumartigen, welligen Kiel, die glatte Gehäuseoberfläche und das Aussehen der Spiralseite gemeinsam; sie unterscheidet sich dagegen durch den weiteren Nabel, die größere Kammerzahl und den etwas stärker gelappten Umriß, und wird deshalb hier nicht als typische G. marginodentata aufgefaßt. G. marginodentata ist eine vierkammerige Form mit gänzlich geschlossenem Nabel.

Von G. rex MARTIN unterscheidet sich die vorliegende Form durch die glatte Gehäuseoberfläche, die radialen Suturen auf der Umbilikal-, die deutlicher sichtbaren Suturen auf der Spiralseite, den stärker entwickelten Kiel und die größere Kammeranzahl. *Globorotalia* sp., die ebenfalls eine glatte Oberfläche besitzt, ist auf der Spiralseite nahezu flach, umbilikal dagegen hochkonisch gewölbt, die jüngste Kammer umfaßt einen größeren Anteil des Gesamtgehäuses als bei G. cf. marginodentata. Auch der Kiel ist schmäler.

Der vorliegenden Art ähnliche Formen sind die von SUBBOTINA (1953, Taf. 17, Fig. 12 a—c) als *G. crassata* (CUSHMAN) abgebildeten Formen (die einen ausgeprägteren, mit Dornen versehenen Kiel aufweisen), sowie die von v. HILLEBRANDT (1964, 193, Abb. 1) als *G. aragonensis* cf. "caucasica" bezeichneten Formen, die aber gröber skulpturiert sind und sich im Wölbungsgrad von Spiral- und Umbilikalseite unterscheiden.

Vorkommen: Für die typische G. marginodentata gibt SUBBOTINA (1953) aus dem Kaukasus eine Verbreitung Paleozän—Untereozän; LUTER-

BACHER (1964) führt sie aus dem Zentralapennin aus seiner Zone der G. aequa und G. formosa formosa/subbotinae an, nicht mehr aus der Zone der G. aragonensis.

Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN 1943

(Taf. 8, Fig. 1, 2, 3)

- 1943 Globorotalia rex MARTIN n. sp. MARTIN, Stanford Univ. Publ. Geol. Sci. 3, 117, Taf. 8, Fig. 2a—c.
- 1957 Globorotalia rex MARTIN LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 195, Taf. 60, Fig. 1a—c.
- non 1957 Globorotalia rex MARTIN BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 75, Taf. 18, Fig. 10—12 (1957a).

1963 Globorotalia rex MARTIN - COLTRO, Riv. Ital. Paleont. 69, 216, Taf. 16, Fig. 6a-c.

1963 Truncorotalia cf. rex (MARTIN) — GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 64, Taf. 6, Fig. 1-3.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/8/1-4.

Beschreibung: Spiralseite schwach, Umbilikalseite stark konvex. Die Peripherie ist geringfügig gelappt und weist einen stumpfen, schmalen, dicken Kiel auf. Die Kammern nehmen gleichmäßig und rasch an Größe zu, dorsal sind die inneren Windungen nur schlecht erkennbar; im jüngsten Umgang verlaufen die gleichmäßig gebogenen Suturen entweder schwach erhaben oder gekörnelt, öfter aber eingesenkt. Umbilikal sind zumeist vier Kammern sichtbar, die durch eingezogene, gebogene Suturen getrennt sind. Sie umschließen einen relativ engen, tiefen Nabel. Die jüngste Kammer ist die größte, sie umfaßt meist mehr als $\frac{1}{3}$ des Gesamtgehäuses. Die Umbilikalschulter ist breit gerundet. Sowohl auf der Spiral-, als auch auf der Umbilikalseite tragen die Kammeroberflächen eine sehr grobe, körnchenartige Skulptur, deren Durchmesser gegen die Nabelschulter hin zunimmt. Lediglich die jüngste Kammer ist ventral feiner ornamentiert und dorsal ganz glatt, sodaß die groben Poren sichtbar werden. Der periphere Kiel besteht aus einer besonders dichten Anhäufung der Skulpturelemente.

In einigen Fällen wurde bei G. rex eine kleine, zusätzliche Endkammer (Taf. 8, Fig. 3) beobachtet, deren Schalenwand gänzlich glatt und auch von wesentlich feineren Poren durchsetzt ist.

Bemerkungen: G. rex ist charakterisiert durch ihre sehr grobe Skulptur, die enge Aufrollung der Kammern und die in der Seitenansicht hohe, plumpe, nahezu halbkugelförmige Gestalt.

G. rex unterscheidet sich von G. aragonensis aragonensis NUTTALL, deren direkter Vorgänger sie nach Bolli (1957, 75) ist, durch die geringere Kammeranzahl in der jüngsten Windung, sowie durch die gelappte Peripherie. G. aragonensis aragonensis NUTTALL besitzt außerdem radiale Suturen auf der Umbilikalseite; auf der Dorsalseite sind die Suturen kräftige, rippenartig hervortretende Leisten, die auch gekörnelt sein können, während sie bei G. rex undeutlich sind und sich kaum von den Kammeroberflächen abheben. Beiden Arten gemeinsam ist jedoch die Undeutlichkeit der inneren Windungen auf der Spiralseite und die auffällig grobe Ornamentation.

G. aequa CUSHMAN & RENZ unterscheidet sich von G. rex durch die geringere Kammeranzahl, den engeren Nabel und die flache Spiralseite mit kräftigen, meist gekörnelten Suturen. Auch G. lensiformis SUBBOTINA (1953, nicht 1960) weist gebogene Ventralsuturen und ähnlich ebene Suturen auf der Spiralseite auf, doch ist diese Art enger genabelt und an der Peripherie sind die Kammern nur gekantet, sodaß kein deutlich ausgebildeter Kiel vorhanden ist.

G. formosa gracilis BOLLI besitzt eine glattere Oberfläche, hat mehr Kammern und auf der Umbilikalseite radiale Suturen.

Die von BOLLI (1957 a) als G. rex abgebildete Form entspricht, wie auch LUTERBACHER (1964) und SZÖTS (1966) feststellen, dem Typus der Art aus der Lodo Formation keinesfalls und ist eher in die Verwandtschaft von G. aequa CUSHMAN & RENZ zu stellen. Daraus ergeben sich Konsequenzen für die Benennung der von BOLLI eingeführten "Globorotalia rex-Zone" (siehe S. 177), zumal die Typprobe dieser Zone aus der Lizard Springs Formation nach HAY (1964, 887) auch eine Nannoplanktongemeinschaft der tieferen Marthasterites contortus Zone führt (die als obere Unterzone innerhalb der Discoaster multiradiatus Zone von BRAMLETTE & SULLIVAN ausgeschieden werden kann), während die typische G. rex der Lodo Formation in der Marthasterites tribrachiatus Zone vorkommt.

BERGGREN (1960 a, 55 ff., 1960 b, 73, 78, 109) nimmt eine umfassende, zumindest teilweise Synonymie von G. rex mit den Arten G. subbotinae MOROZOVA, G. aequa CUSHMAN & RENZ und G. marginodentata SUBBOTINA an. Mit den unterscheidenden, bzw. gemeinsamen Merkmalen zwischen G. rex und G. subbotinae MOROZOVA befaßt sich eingehend LUTERBACHER (1964, 678). Eine diesem Autor vorliegende Probe aus der Lodo Formation, aus welcher G. rex von MARTIN beschrieben wurde, zeigte einen schrittweisen Übergang von G. rex zu G. subbotinae. Die augenfälligsten Unterschiede liegen im Verlauf der Suturen auf der Umbilikalseite, der bei G. rex gebogen, bei G. subbotinae radial ist. Der Annahme einer völligen Identität durch BERGGREN folgt LUTERBACHER demnach nicht. Es scheinen hier wohl zwei nahe verwandte Formen vorzuliegen, die der Variationsbreite ein- und derselben Art angehören.

Von G. marginodentata SUBBOTINA unterscheidet sich G. rex sehr deutlich: G. marginodentata ist annähernd symmetrisch bikonvex, sehr eng genabelt und hat radiale Suturen auf der Umbilikalseite; charakteristisch für die Art ist der breit ausgezogene, saumartige, gezähnelte Kiel.

Die verwickelten nomenklatorischen Verhältnisse zwischen G. marginodentata und G. subbotinae, bzw. deren Beziehung zu G. crassata CUSHMAN legte BERGGREN (1960 a, 56 ff., 1960 b) dar. Danach beruht die Verwirrung hauptsächlich auf der Tatsache, daß einige sowjetische Autoren (SUBBOTINA, SJUTSKAYA) die von GLAESSNER (1937 a) als G. crassata abgebildete Form z. T. in ein- und demselben Werk einmal in die Synonymie von G. marginodentata, ein andermal in die Synonymie von G. subbotinae einbezogen. Dies allein, wenn es nicht an Hand von Originalmaterial, sondern nur auf Grund der Abbildung geschah, spricht jedoch noch nicht für die Identität der genannten Arten.

Vorkommen: G. rex wurde von MARTIN (1943) aus der Lodo Formation in Californien beschrieben, wo sie etwa 100 Fuß über der Basis zum ersten Mal auftritt und bis 750 Fuß reicht (die Gesamtmächtigkeit der Lodo Formation beträgt nach MARTIN etwa 1150 Fuß). Nach Nannofossilien (BRAMLETTE & SULLIVAN 1961, Taf. 1) fällt ihr Auftreten damit zur Gänze in Unit 3 dieser Autoren (*Marthasterites tribrachiatus* Zone), die je nach Autor (siehe Abschnitt über die Untergrenze des Eozäns) entweder als basales Untereozän (BRAMLETTE & SULLIVAN 1961, GOHRBANDT 1963) oder als oberes Ilerdien (HAY 1962, 1963 in BERGGBEN 1965 a, HAY & SCHAUB 1960) betrachtet wird.

GOHRBANDT (1963) fand im Helvetikum N Salzburg G. rex ebenfalls erst zusammen mit Marthasterites tribrachiatus. Die Angabe eines tieferen Auftretens und einer geringeren Vertikalverbreitung der G. "rex" von BOLLI (1957) aus Trinidad resultiert aus der schon erwähnten Tatsache, daß es sich um keine echte G. rex handelt. Auch in Sizilien (COLTRO 1963), im Apennin (LUTERBACHER 1964) und in NW-Spanien (v. HILLEBRANDT 1965) reicht G. rex höher hinauf und kommt, wie auch im vorliegenden Material, noch in der Globorotalia aragonensis Zone vor.

Globorotalia (Truncorotalia) sp.

(Taf. 7, Fig. 4)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/8/5.

Beschreibung: Spiral flache, umbilikal hochgewölbte, im Umriß elliptische Form mit fünf rasch an Größe zunehmenden Kammern in der jüngsten Windung. Die Peripherie des kompakt aufgerollten Gehäuses ist gelappt und mit einem schmalen, aber scharf gekanteten, gekörnelten Kiel versehen. Die letzte Kammer nimmt $\frac{1}{3}$ bis nahezu die Hälfte des Gesamtgehäuses ein. Die Nähte der Umbilikalseite verlaufen eingesenkt, radial. Die Kammern fallen in leicht geschwungener Linie unter einem Winkel von 45° zum engen Nabel ab und bilden dort eine mehr oder weniger spitze Umbilikalschulter, die eine grobe Skulptur trägt. Der verbleibende Anteil der Kammeroberflächen ist bis auf einzelne verstreute Höcker glatt.

Auf der Spiralseite sind nur die Kammern der jüngsten Windung zu unterscheiden, sie grenzen mit gebogenen, gekörnelten, nicht erhabenen Suturen aneinander. Die inneren Windungen mit sehr kleinen Kammern lassen keine Einzelheiten erkennen.

Bemerkungen: Die vorliegende Form unterscheidet sich von G. aequa CUSHMAN & RENZ durch die größere Kammeranzahl, den weiteren Nabel, die enger lokalisierte Skulptur und den schärferen Kiel, von G. marginodentata SUBBOTINA durch die höher gewölbte Umbilikalseite und den schmäleren Kiel. G. rex MARTIN ist nicht so kompakt aufgewunden, hat gröber skulpturierte Kammeroberflächen und eine abgerundetere Umbilikalschulter.

Globigerinidae CARPENTER, PARKER & JONES 1862

Globigerina D'ORBIGNY 1826

BOLLI, LOEBLICH & TAPPAN (1957) verwenden in ihrer Klassifikation der planktonischen Foraminiferenfamilien (Hantkeninidae, Orbulinidae, Globorotaliidae und Globotruncanidae) als Hauptunterscheidungsmerkmal zwischen Globigerina und Globorotalia die Lage der Mündung — umbilikal bei Globigerina, extraumbilikal-umbilikal bei Globorotalia. Bei Globigerina bestünde jedoch (p. 31) innerhalb einiger Arten eine Tendenz der Apertur,
sich auch auf extraumbilikalen Raum auszudehnen, sodaß in einigen Fällen die Gattungszuordnung zu *Globigerina* oder *Globorotalia* schwierig sei. Aus den Abbildungen bei den genannten Autoren geht jedoch hervor, daß sehr viele der paleozän-eozänen Globigerinen eine Mündung in extraumbilikal-umbilikaler Position besitzen, sodaß dieses Merkmal zur Gattungsunterscheidung zumindest sehr ungünstig erscheint. Von BANNER & BLOW (1959, 2) wurde eine Kritik dieser Überbewertung der Mündungsposition laut, ebenso von BEEGGREN (1960 a, 59), der die Mündung nur zu einer Unterscheidung im Artniveau brauchbar erachtet.

Da zwischen Globigerinen und Globorotalien (s. str.) Übergänge bestehen (siehe v. HILLEBRANDT 1964), ist es klar, daß in einem gewissen Bereich auch die Abgrenzung zwischen beiden Gattungen schwierig ist, bzw. willkürlich sein muß. Wenn nun aber schon persönliches, keineswegs gänzlich den biologischen Gegebenheiten gerecht werdendes Ermessen in eine Klassifikation einbezogen werden muß, so ist es vorzuziehen, solche Gesichtspunkte zur Unterscheidung zu wählen, die möglichst wenige, in ihrer Gattungszugehörigkeit zweifelhafte Arten zur Folge haben. Ein Merkmal, das schon innerhalb der Art zwischen den einzelnen Individuen variiert, ist als Gattungsmerkmal ungeeignet.

In der vorliegenden Arbeit wird als Unterscheidungsmerkmal zwischen Globigerina und Globorotalia s. str. die Kammerform verwendet. Zur Gattung Globigerina werden ungeachtet der Lage der Mündung alle jene Arten gestellt, die kugelige, peripher nicht gekantete oder gekielte Kammern und ein dorsoventral nicht abgeflachtes Gehäuse aufweisen. Globigerina pseudobulloides PLUMMER bleibt nach dieser Definition eine Globigerina, "Globorotalia" compressa (PLUMMER) ist eine Übergangsform, Globorotalia ehrenbergi BOLLI besitzt bereits deutlich gekantete Kammern und Globorotalia pseudomenardii BOLLI einen peripheren Kiel.

Von Globorotalia (Acarinina) unterscheidet sich Globigerina durch die skulpturlose Gehäuseoberfläche und die kugeligen, nicht dorsal abgeflachten oder in einer Richtung stark komprimierten Kammern.

Von BROTZEN & POZARYSKA wurde 1961 die Gattung Subbotina für Globigerinen aufgestellt, die sich durch die besondere Art des Porenaustrittes durch die Schalenwand, der die charakteristische retikulate Gehäuseoberfläche hervorruft, von den echten Globigerinen unterscheiden. LIPPS (1966), der sich mit dem Bau der Gehäusewand planktonischer Foraminiferen befaßte, kommt zur Auffassung, daß die Gattung Subbotina auf Grund der Unterschiede nicht mehr zur Familie der Globigerinidae, sondern zur Familie der Catapsydracidae zu stellen sei.

Am vorliegenden Material konnte beobachtet werden, daß sich bei den betreffenden Globigerinen (z. B. G. triloculinoides PLUMMER, G. linaperta FINLAY) ein steter Übergang von stark retikulaten über mittelstark retikulate zu normal grob-perforierten Individuen feststellen läßt und daß Porengröße und Aussehen der Gehäuseoberfläche sehr stark vom Erhaltungszustand der einzelnen Gehäuse abhängig zu sein scheinen, sodaß bei der mehr oder minder weitgehenden Umkristallisation der vorliegenden Gehäuse eine Zuordnung der meisten Exemplare zu Globigerina oder Subbotina sehr schwierig wäre. Sie werden daher zunächst weiterhin als Globigerinen geführt.

Globigerina inaequispira SUBBOTINA 1953

(Taf. 8, Fig. 4)

1953 Globigerina inaequispira SUBBOTINA sp. n. — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 69, Taf. 6, Fig. 1a--c, 2a--c, 4a--c (non 3a--c).

non 1957 Globigerina inaequispira SUBBOTINA — LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 181, Taf. 49, Fig. 2a—c, Taf. 52, Fig. 1a—c, 2a—c, Taf. 56, Fig. 7a-c, Taf. 61, Fig. 3a—c, Taf. 62, Fig. 2a—c.

non 1960 Globigerina inaequispira SUBBOTINA — OLSSON, Journ. Paleont. 37, 42, Taf. 8, Fig. 1-3.

non 1962 Globigerina inaequispira SUBBOTINA — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 121, Taf. 11, Fig. 12a—b (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/9/1.

Beschreibung: Niedrig-trochospiral aufgewundene Art mit $3\frac{1}{2}-4$ kugelig aufgeblasenen Kammern in der jüngsten Windung, die rasch an Größe zunehmen. Die letzte Kammer umfaßt mindestens die Hälfte, meist mehr als die Hälfte des maximalen Gehäusedurchmessers. Die Nähte sind tief eingesenkt, der Umriß stark gelappt. Die schlitzförmige Mündung öffnet sich über der drittletzten Kammer, die etwas vor die anderen vorgewölbt ist, zentral in den Umbilikus. Sie wird von einer kleinen Lippe überdacht.

Bemerkungen: Charakteristisch für G. inaequispira ist u. a. die stark gelappte Peripherie und der dreieckige Gehäuseumriß. Sämtliche bei LOEBLICH & TAPPAN (1957) als G. inaequispira abgebildeten Formen besitzen diese Merkmale nicht, sie sind zumeist nur dreikammerig in der jüngsten Windung, in der Seitenansicht gestaucht und gedrungen und besitzen eine nur geringfügig gelappte Peripherie. Auch Rauhigkeiten auf den Kammeroberflächen in der Umbilikalgegend werden in der Originalbeschreibung bei SUBBOTINA nicht erwähnt. Ein Großteil der LOEBLICH-TAPPANSchen Figuren ist in die Nähe von G. linaperta FINLAY zu stellen.

Von anderen, pro Windung $3\frac{1}{2}$ —4 Kammern aufweisenden Globigerinen, wie *G. varianta* SUBBOTINA und *G. pseudoeocaena pseudoeocaena* SUBBOTINA unterscheidet sich *G. inaequispira* durch die im Verhältnis zum Gesamtgehäuse größere Endkammer und die tiefer eingesenkten Suturen sowie den wesentlich stärker gelappten Umriß und die zentrale Mündung. Die Form, die SUBBOTINA auf Taf. 6 in Fig. 3 a—c als *G. inaequispira* abbildet, scheint weniger hierher als in die Nähe von *G. varianta* SUBBOTINA zu gehören, da sie in der Art der Größen- und Höhenzunahme der Kammern eher letzterer gleicht.

Vorkommen: Von SUBBOTINA (1953, 70) wird *G. inaequispira* aus dem unteren bis mittleren Eozän des Kaukasus aus der Zone der Konischen Globorotalien angegeben; sie besitzt dort dieselbe Vertikalverbreitung wie *Globorotalia aragonensis aragonensis* NUTTALL.

Globigerina linaperta FINLAY 1939

(Taf. 8, Fig. 5, 6)

- 1882 Globigerina eocaenica TERQUEM TERQUEM, Mém. Soc. Géol. France (3) 2, 86, Taf. 9, Fig. 4.
- 1939 Globigerina linaperta n. sp. FINLAY, Transact. Roy. Soc. New. Zealand 69, 125, Taf. 13, Fig. 54—57 (Fide Cat. Foram).
- 1944 Globigerina eocaenica TERQUEM BANDY, Journ. Paleont. 18, 376, Taf. 62, Fig. 5a—c.

- 1948 Globigerina eocaenica TERQUEM BANDY, Bull. Amer. Paleont. 32, 120, Taf. 23, Fig. 2a—c.
- 1952 Globigerina linaperta FINLAY BRONNIMANN, Bull. Amer. Paleont. 34, 164, Taf. 12, Fig. 7—9.
- 1953 Globigerina eocaenica TERQUEM var. eocaenica TERQUEM SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 80, Taf. 11, Fig. 8a—c, 10a—c, 11a—c (non 9a—c).
- 1953 Globigerina eocaenica TERQUEM var. irregularis SUBBOTINA n. var. SUBBOTINA, ibidem, 81, Taf. 11, Fig. 12a—c — 14a—c.
- 1955 Globigerina eocaenica TERQUEM WEISS, Journ. Paleont. 29, 18, Taf. 5, Fig. 4-6; Micropaleont. 1, 308, Taf. 1, Fig. 15-17.
- 1955 Globigerina pseudotriloba WHITE WEISS, Journ. Paleont, 29, 18, Taf. 5, Fig. 1-3; Micropaleont. 1, 308, Taf. 1, Fig. 11-13.
- 1957 Globigerina linaperta FINLAY BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 70, Taf. 15, Fig. 15—17 (1957a).
- 1957 Globigerina linaperta FINLAY BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 163, Taf. 36, Fig. 5a—b (1957b).
- 1957 Globigerina inaequispira SUBBOTINA LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 181, Taf. 49, Fig. 2a—c, Taf. 62, Fig. 2a—c.
- 1957 Globigerina triloculinoides PLUMMER LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 183, Taf. 52, Fig. 3, 4a—c, 5, 6a—c, 7, Taf. 56, Fig. 8a—c, Taf. 62, Fig. 3a—c, 4a—c.
- 1958 Globigerina linaperta FINLAY-HORNIBROOK, Mircopaleont. 4, 33, Taf. 1, Fig. 19-21.
 1960 Globigerina linaperta FINLAY BOLLI & CITA, Riv. Ital. Paleont. 66, 371, Taf. 33, Fig. 2a-c.
- 1960 Globigerina triloculinoides PLUMMER BOLLI & CITA, ibidem, 373, Taf. 33, Fig. 1a-c.
- 1961 Globigerina triloculinoides PLUMMER I. KÜPPER, Jb. Geol. B.-Anst. 104, 259, Taf. 16, Fig. 6a—c.
- 1962 Globigerina linaperta FINLAY GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 54, 104, Taf. 7, Fig. 4a-c.
- 1963 Globigerina linaperta FINLAY --- COLTRO, Riv. Ital. Paleont. 69, 202, Taf. 14, Fig. 6a-c, 7a-c.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/9/2-3.

Beschreibung: Auf der Umbilikalseite sind bei diesem in der Äquatorialansicht nahezu rechteckigen Gehäuse lediglich drei rasch an Größe zunehmende Kammern sichtbar, deren jüngste mindestens die Hälfte des Gesamtgehäuses umfaßt. Auf der Spiralseite treten die inneren Windungen nicht hervor; die Suturen in ihrem Bereich sind undeutlich. Die drei jüngsten Kammern sind kugelig aufgeblasen, die Nähte zwischen ihnen sind nicht stark eingesenkt, sodaß der Umriß nur schwach gelappt ist. Die Mündung, ein schmaler Schlitz, zieht über der drittletzten Kammer aus dem Nabelraum gegen die Peripherie. Bei den besser erhaltenen Individuen läßt sich eine Lippe beobachten. Die Gehäusewand ist dicht perforiert, doch sind die Poren der jüngsten Kammer deutlich feiner als jene der älteren Kammern.

Bemerkungen: Mit den Prioritätsverhältnissen zwischen G. linaperta FINLAY und Globigerina eocaenica TERQUEM befaßten sich zuletzt ausführlich BERGGREN (1960 a, 77), GOHRBANDT (1962, 105), BANNER & BLOW (1962, 86) und COLTRO (1963, 202). Danach ist der Holotyp von G. eocaenica zerbrochen und daher unbrauchbar; bei einer Neubearbeitung der Fauna des Lutets des Pariser Beckens konnte LE CALVEZ keine korrespondierenden Formen finden, da planktonische Arten in der littoralen Fauna außerordentlich selten seien; es sei daher angebrachter, den Namen G. eocaenica zugunsten von G. linaperta zu unterdrücken.

BERGGREN (1960 a, 73 ff.) nimmt dagegen eine Synonymie von G. eocaenica mit G. yeguaensis WEINZIERL & APPLIN an. Der Autor stellt

hierher z. B. die von BANDY (1944, 1948), WEISS (1955) und SUBBOTINA (1953, Taf. 11, Fig. 9, 12, 13, 14) als G. eocaenica abgebildeten Formen, die jedoch die für G. linaperta charakteristische, fast ungelappte Peripherie, gedrungene Gestalt, sowie eine zur Peripherie ziehende Mündung und glatte Gehäuseoberfläche besitzen, sich somit deutlich von G. veduaensis unterscheiden. Letztere weist außer der mit kleinen Dornen besetzten Gehäuseoberfläche auch noch eine zentralere, höhergewölbte, nicht nur schlitzförmige Mündungsöffnung sowie tief eingeschnittene Suturen, einen gelappten Umriß und eine stärker trochospirale Anordnung der Windungen auf. Die Aperturflächen sind im Gegensatz zu G. linaperta, bei der sie, von der Seite gesehen, steil zum Nabel abfallen, bei G. yeguaensis stark eingezogen und verlaufen nahezu horizontal. BANNER & BLOW (1962, 100, Taf. 13, Fig. K-M) bilden eine G. yequaensis ab, die von TODD mit dem Holotyp der Art verglichen wurde und mit diesem völlig ident sein soll; anstelle der ungenügenden Abbildung des Holotyps (WEINZIERL & APPLIN 1929, 408, Taf. 43, Fig. 1 a, b) kann demnach nun auf die Abbildung von BANNER & BLOW Bezug genommen werden. BERGGREN untersuchte die Variationsbreite von G. yequaensis ausführlich, die auch hier hauptsächlich aus der verschieden starken Zunahme der Kammergrößen in der jüngsten Windung resultiert. Die der typischen Form entsprechende Variante mit 31/2 Kammern ist nach BERGGREN auch am zahlreichsten vertreten; daneben treten, weniger zahlreich, sowohl dreikammerige, als auch vierkammerige Formen auf, die in der Kammeranordnung G. linaperta und G. triloculinoides PLUMMER bzw. G. pseudoeocaena SUBBOTINA ähneln. Die Unterschiede wurden oben bereits angeführt und konnten auch an Material des Rösnaes Clay von Rögle Klint, Dänemark, das der zitierten Arbeit zugrunde lag und von Dr. Berggren freundlicherweise zum Vergleich zur Verfügung gestellt wurde, nachgeprüft werden.

LOEBLICH & TAPPAN (1957, 183) beziehen jede vor-mitteleozäne G. linaperta in die Synonymie von G. triloculinoides PLUMMER. G. linaperta läßt sich jedoch von G. triloculinoides gut unterscheiden an Hand der drittletzten Kammer, die bei G. triloculinoides stets so stark kugelig aufgeblasen und ventral vorgewölbt ist, daß in der Seitenansicht die vorletzte, an sich viel größere Kammer ventral ganz verdeckt ist, was bei G. linaperta nicht der Fall ist. Auch ist der annähernd rechteckige Gehäuseumriß für G. linaperta sehr charakteristisch.

G. finlayi BRONNIMANN wird von BOLLI (1957 a, 70) in die Synonymie von G. linaperta gestellt. Nach der Abbildung bei BRONNIMANN (1952) unterscheidet sie sich lediglich durch die zentrale Lage der Mündung (über vorletzter und drittletzter Kammer, während die Kammeranordnung typisch für G. linaperta ist. Vertreter dieser Art sollen im Typmaterial von Trinidad sehr selten sein.

Die von SUBBOTINA (1953) aufgestellte Unterart G. eocaenica irregularis erscheint der Typart zu ähnlich (sie unterscheidet sich nur durch die Sichtbarkeit eines Teiles der viertletzten Kammer auf der Umbilikalseite), um eine Abtrennung zu rechtfertigen.

Eine weitere, ähnliche Form ist G. frontosa SUBBOTINA 1953. BERGGREN (1960 a, 80 und 1960 b, 99) hält sie für synonym mit G. linaperta. Im

Gegensatz zu dieser besitzt G. frontosa aber eine hohe, bogenförmige Mündung ohne Lippe.

G. incisa HILLEBRANDT ist nach v. HILLEBRANDT (1962 b, 123) G. linaperta nahe verwandt; sie unterscheidet sich von dieser nur wenig, so durch die stärker eingeschnittenen Suturen und durch die in der Größe dominierende, stark kugelförmig aufgeblasene jüngste Kammer. Die von v. HILLEBRANDT als G. linaperta abgebildete Form scheint jedoch nach der stärker gewölbten Spiralseite und der vorgewölbten drittletzten Kammer eher zu G. triloculinoides zu stellen zu sein.

G. compressaformis CHALILOV und G. quadritriloculinoides CHALILOV, zwei m. E. synonyme Arten, unterscheiden sich bei sonstiger völliger Übereinstimmung von G. linaperta nur durch die stärker parallel zur Gehäuseachse komprimierte jüngste Kammer.

Vorkommen: G. linaperta wurde von FINLAY (1939) aus dem Mitteleozän von Neu Seeland beschrieben; HORNIBROOK (1958, 29) gibt eine Gesamtverbreitung von G. linaperta in Neu Seeland vom Dan bis an die Obergrenze des Eozäns an. Von LOEBLICH & TAPPAN (1957) wird G. linaperta als eine auf das Mitteleozän beschränkte Art angesehen (da sie vom Erstautor aus dem Mitteleozän beschrieben wurde), die hierherzustellenden G. triloculinoides PLUMMER kommen jedoch schon in den oberpaleozänen Formationen des Salt Mountain limestone/Alabama, der Aquia Formation/ Maryland-Virginia und der Vincentown Formation/New Jersey vor. BOLLI (1957) gibt aus Trinidad eine Reichweite von der paleozänen Globorotalia pseudomenardii Zone bis in die obereozäne Globigerapsis semiinvoluta Zone an. Im Eozän von Sizilien wurde die Art von Coltro (1963) von der Zone der Globorotalia formosa formosa bis zur Zone des Globigerapsis kugleri gefunden (Untereozän bis unteres Mitteleozän). Auch im Obereozän der Reingruber Serie bei Bruderndorf kommt G. linaperta vor (GOHRBANDT 1962).

Globigerina pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV 1956

(Taf. 9, Fig. 4)

1956 Globigerina pseudoeocaena var. ellipsocamera CHALILOV — CHALILOV, Trudy Akad. Nauk. Azerb. SSR Inst. Geol. Baku 17, 241, Taf. 3, Fig. 1a—c (fide Cat. Foram.). Abbildungsoriginal Nr. 3801/9/4.

Beschreibung: Es handelt sich um eine große Form mit rhombischem Umriß, der durch die nahezu gleiche Größe der vier Kammern der äußersten Windung hervorgerufen wird. Die Gehäuseperipherie ist stark gelappt. Die Spiralseite ist flach gewölbt; auf der Umbilikalseite schließen die radialen, tief eingeschnittenen Nähte miteinander je einen annähernd rechten Winkel ein. Ventral sind die Kammern kugelig gewölbt, dorsal etwas abgeflacht; in der Seitenansicht erscheinen sie geringfügig parallel zur Gehäuseachse komprimiert und oval im Umriß. Die Mündung öffnet sich in den tiefen engen Nabel und zieht gegen die Peripherie; die Gehäusewand ist deutlich perforiert.

Bemerkungen: Von G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA unterscheidet sich die vorliegende Unterart durch die größere Kammeranzahl sowie durch die überaus langsame Größenzunahme der Kammern

in der jüngsten Windung. Das letztere Merkmal ermöglicht auch die Trennung von der ebenfalls vierkammerigen G. varianta SUBBOTINA. G. pseudoeocaena ellipsocamera ähnelt der von GÜMBEL (1869) aus den mitteleozänen Stockletten abgebildeten G. eocaena, nicht jedoch den von den nachfolgenden Autoren als G. eocaena beschriebenen Formen.

Vorkommen: CHALILOV (1956, fide Cat. Foram.) gibt die Form aus dem Mitteleozän von Aserbeidschan als häufig an. Im vorliegenden Material ist die Unterart selten.

Globigerina pseudoeocaena pseudoeocaena Subbotina 1953

(Taf. 9, Fig. 1, 2, 3)

1953 Globigerina pseudoeocaena Subbotina var. pseudoeocaena Subbotina sp. et var. nov. — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, Taf. 4, Fig. 9a—c, ? Taf. 5, Fig. 1a—c, 2a—c. 1962 Globigerina linaperta pseudoeocaena (SUBBOTINA) — BANNER & BLOW in EAMES,

BANNER, BLOW & CLARKE, 87, Taf. 9, Fig. M.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/9/5-7.

Beschreibung: Auf der konvex gewölbten Spiralseite sind 21/2 Windungen sichtbar; im äußersten Umgang befinden sich spiral 4, umbilikal $3\frac{1}{2}$, meist aber ebenfalls 4 mäßig rasch größer werdende Kammern. Die drittletzte Kammer ist auffallend stark entwickelt und wölbt sich ventral kugelig vor die Nachbarkammern vor. Die Suturen verlaufen sowohl auf der Spiral- als auch der Umbilikalseite ganz schwach gebogen und sind nicht sehr stark eingesenkt, weshalb die Peripherie nur mäßig gelappt ist. Der Nabelraum ist bei den vorliegenden Exemplaren stets mit Sediment gefüllt, doch läßt sich auf eine umbilikal-extraumbilikale Lage der Mündung schließen; eine Lippe konnte nicht beobachtet werden. Die Gehäusewand wird von groben Poren durchsetzt.

Bemerkungen: G. pseudoeocaena pseudoeocaena stellt zusammen mit G. varianta SUBBOTINA den Hauptanteil der vorhandenen Globigerinen. Von der von SUBBOTINA abgebildeten typischen Form (Taf. 4, Fig. 9 a-c) unterscheiden sich die vorliegenden Exemplare durch den durch die Sedimentausfüllung viel größer erscheinenden Nabelraum. In der Seitenansicht läßt sich jedoch die gleiche Neigung der Aperturflächen der letzten und drittletzten Kammer beobachten, die zusammen einen Winkel von etwa 90° einschließen. Dieses Merkmal unterscheidet G. pseudoeocaena pseudoeocaena sowohl von G. yeguaensis WEINZIERL & APPLIN, bei der sich die Aperturflächen in sehr spitzem Winkel einander im Nabelraum nähern, als auch von den von SUBBOTINA ebenfalls als G. pseudoeocaena pseudoeocaena abgebildeten Formen in Fig. 1 und 2 auf Tafel 5, deren Zugehörigkeit zu G. pseudoeocaena pseudoeocaena bereits von BANNER & BLOW (1962, 87) mit einem Fragezeichen versehen worden war. Letztere weisen außerdem eine plane Spiralseite auf, die der Holotyp ebenfalls nicht besitzt.

Weitere Unterschiede zu G. yequaensis WEINZIERL & APPLIN, zu welcher BERGGREN (1960 b, 73 ff.) sämtliche G. pseudoeocaena stellt, sind das Fehlen von Stacheln auf der Gehäuseoberfläche und die umbilikal-extraumbilikale Position der hier schlitzförmigen Mündung; nicht zuletzt ist die Tatsache bemerkenswert, daß in Populationen mit G. yeguaensis die vierkammerigen Varianten dieser Art im Vergleich zur typischen Form mit drei Kammern G. linaperta FINLAY und G. triloculinoides PLUMMER unterscheiden sich von G. pseudoeocaena pseudoeocaena durch die geringere Kammeranzahl im jüngsten Umgang sowie die flache Spiralseite. Schon SUBBOTINA (1953) erwähnt jedoch die enge Beziehung zu G. triloculinoides PLUMMER sowie die Tatsache, daß G. triloculinoides etwa im selben Maß an Häufigkeit abnimmt, als G. pseudoeocaena pseudoeocaena an Zahl zunimmt.

G. varianta SUBBOTINA besitzt ebenfalls vier Kammern in der äußeren Windung, doch nehmen diese regelmäßiger an Größe zu; dorsal legen sich die Windungen planspiral aneinander.

Vorkommen: G. pseudoeocaena pseudoeocaena wird von SUBBOTINA (1953, 45) von ihrer Zone der Konischen Globorotalien bis einschließlich in die Zone der Acarinina rotundimarginata angegeben, was nach BERGGREN (1965 a) dem oberen Ypres bis Lutet entspricht. Sie kommt im Kaukasus in ihrem unteren Verbreitungsgebiet gemeinsam mit Globorotalia aragonensis NUTTALL vor. BANNER & BLOW (1962, 88) fanden die Art ab Mitteleozän in Ostafrika.

Globigerina trilobata SUBBOTINA 1953

(Taf. 9, Fig. 5, 6)

1953 Globigerina pseudoeocaena SUBBOTINA var. trilobata SUBBOTINA sp. et var. nov. — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 68, Taf. 5, Fig. 5a—c.

1962 Globigerina inaequispira SUBBOTINA — v. HILLEBBANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 121, Taf. 11, Fig. 12a—b (1962b).

Abbildungsoriginale Nr. 3801/10/1-2.

Beschreibung: Die Spiralseite ist plan und weist $2-2\frac{1}{2}$ Umgänge auf, auf der Umbilikalseite sind $3\frac{1}{2}$ sehr rasch an Größe zunehmende Kammern sichtbar, die parallel zur Achse komprimiert sind. Die jüngste Kammer kann bis die Hälfte des Gehäuses umfassen. In der Seitenansicht wölbt sie sich mit horizontaler Aperturfläche weit über den Nabelraum vor. Die Mündung zieht unter dieser Fläche als schmaler Schlitz, soweit beobachtbar ohne Lippe, aus dem Umbilikus mehr oder weniger weit gegen die Peripherie. Die Nähte verlaufen beidseits geradlinig, die Gehäusewand ist grob perforiert.

Bemerkungen: G. trilobata besitzt umbilikal die gleiche Kammeranzahl wie G. triloculinoides PLUMMER, unterscheidet sich von dieser durch die gedrungenere, kompaktere Gestalt und den weniger stark gelappten Umriß, die stark zusammengedrückten Kammern und die unbelippte Mündung. G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA besitzt dagegen vier ganze Kammern im jüngsten Umgang und eine stark konvexe Spiralseite. Gegenüber G. linaperta FINLAY besitzt G. trilobata stärker komprimierte Kammern, eine niedrigere jüngste Kammer sowie eine horizontale Aperturfläche, wie sie weder bei G. triloculinoides PLUMMER noch bei G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA oder G. linaperta FINLAY erscheint. Die von v. HILLEBBANDT (1962 b) als G. inaequispira SUBBOTINA abgebildete Form ist ebenfalls hierherzustellen. Ähnlich, nur durch den stärker gelappten Umriß unterschieden, sind die von SUBBOTINA (1953,

Taf. 5, Fig. 1 und 2) als G. pseudoeocaena pseudoeocaena abgebildeten Formen, die vom Holotyp von G. pseudoeocaena pseudoeocaena sehr verschieden sind (siehe auch dort).

Vorkommen: SUBBOTINA (1953) gibt die Unterart aus dem Kaukasus aus der Acarinina Zone an, die über der Zone der Konischen Globorotalien folgt und dem Mitteleozän entspricht; v. HILLEBRANDT (1962 b) beschreibt die Form aus dem obersten Ilerd des Beckens von Reichenhall und Salzburg.

Globigerina triloculinoides Plummer 1927

(Taf. 8, Fig. 7)

- 1927 Globigerina triloculinoides n. sp. PLUMMER, Univ. Texas Bull. 2644, 134, Taf. 8, Fig. 10a—b.
- 1928 Globigerina pseudotriloba n. sp. --- WHITE, Journ. Paleont. 2, 194, Taf. 27, Fig. 17 a-b.
- 1937 Globigerina triloculinoides PLUMMER GLAESSNER, Probl. Micropaleont. 2—3, 382, Taf. 4, Fig. 33 a—b (1937b).
- 1953 Globigerina triloculinoides PLUMMER SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 82, Taf. 11, Fig. 15a—c, Taf. 12, Fig. 1a—c, 2a—c.
- 1957 Globigerina triloculinoides PLUMMER BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 70, Taf. 15, Fig. 18—20.
- 1957 Globigerina triangularis WHITE BOLLI, ibidem, 71, Taf. 15, Fig. 12-14.
- 1957 Globigerina triloculinoides PLUMMER LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 183, Taf. 41, Fig. 2a-c, Taf. 42, Fig. 2a-c, Taf. 43, Fig. 5a-c, 8a-b, 9a-c, Taf. 45, Fig. 3a-c, Taf. 46, Fig. 1a-c, Taf. 47, Fig. 2a-c.
- 1960 Globigerina triloculinoides PLUMMER OLSSON, Journ. Paleont. 34, 43, Taf. 7, Fig. 22—24.
- 1960 Globigerina inaequispira SUBBOTINA OLSSON, ibidem, 42, Taf. 8, Fig. 1-3.
- 1962 Globigerina triloculinoides PLUMMER v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 119, Taf. 11, Fig. 1a—c (1962b).
 1962 Globigerina linaperta FINLAY — v. HILLEBRANDT, ibidem, 120, Taf. 11, Fig. 2a—b,
- 1962 Globigerina linaperta FINLAY v. HILLEBRANDT, ibidem, 120, Taf. 11, Fig. 2a—b, 3a, c, (1962b).
- 1963 Globigerina triloculinoides PLUMMER GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 42, Taf. 1, Fig. 1-3.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/10/3.

Beschreibung: Auf der ebenen bis flach gewölbten Spiralseite sind zwei Umgänge mit je vier Kammern sichtbar, die sehr rasch an Größe zunehmen. Auf der Umbilikalseite zeigen sich nur $3-3\frac{1}{2}$ Kammern in der jüngsten Windung. Die Suturen sind tief eingezogen und verleihen dem Gehäuse eine gelappte Peripherie. Die Kammern sind kugelig aufgeblasen und nur geringfügig parallel zu Achse komprimiert. Die jüngste Kammernimmt ein Drittel bisnahezu die Hälfte des gesamten Gehäuses ein. Die Mündung zieht als schmaler Schlitz vom Umbilikus über der kräftig ventralwärts vorgewölbten drittletzten Kammer nach außen. Sie wird von einer gut entwickelten Lippe überdacht. Die Gehäusewand ist von groben Poren durchbrochen.

Bemerkungen: G. triloculinoides ist eine besonders im Paleozän sehr weit verbreitete Art; im vorliegenden, eozänen Material treten jedoch nur mehr selten ganz typisch ausgebildete Exemplare auf, die Mehrzahl der Individuen besitzt weniger stark eingezogene Suturen und daher auch einen schwächer gelappten Umriß. Die Variationsbreite von G. triloculinoides resultiert aus der verschieden raschen Größenzunahme der Kammern und damit aus dem verschieden hohen Grad der Sichtbarkeit der viertletzten Kammer auf der Umbilikalseite. Reicht die viertletzte Kammer weit auf die Ventralseite, so erhält das Gehäuse ein Aussehen, wie es die von Bolli (1957) als *G. triangularis* WHITE abgebildete *G. trilo-culinoides* besitzt. Ist die viertletzte Kammer ventral kaum mehr zu sehen, wird das Gehäuse sehr *linaperta* - ähnlich. Zwischen beiden Extremen gibt es sämtliche Zwischenstufen. Variabel ist weiters auch die Größe der jüngsten Kammer im Verhältnis zum Gesamtgehäuse. Jedoch ist eine so weite Artfassung, wie sie von LOEBLICH & TAPPAN (1957) angewandt wird, nicht zweckmäßig.

Eine G. triloculinoides morphologisch sehr ähnliche Form ist die von WEINZIERL & APPLIN (1929) ursprünglich aus dem oberen Mitteleozän der Texas Gulf Coast beschriebene G. yeguaensis, die neuerdings von BERGGREN (1960 b) auch aus dem Untereozän von Dänemark und Nordwestdeutschland bekannt gemacht wurde. Die Unterschiede zwischen beiden Arten liegen hauptsächlich im Vorhandensein einer dornigen Gehäuseoberfläche, einer mehr zentralen Mündungsposition und tiefer eingeschnittenen Suturen bei G. yeguaensis (siehe auch BERGGREN 1960 b, 82).

Von G. varianta SUBBOTINA und G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUB-BOTINA unterscheidet sich G. triloculinoides durch die geringere Kammeranzahl auf der Umbilikalseite und die deutliche Lippe sowie von G. pseudoeocaena pseudoeocaena außerdem noch durch die weniger stark gewölbte Spiralseite. (Bezüglich der Unterschiede zu G. linaperta FINLAY siehe dort.) Eine enge Beziehung zwischen diesen beiden Arten wird allgemein angenommen. Auf die Unklarheiten, die sich mit dem Holotyp von G. triloculinoides verbinden, haben BANNER & BLOW (1962, 87) hingewiesen. Die genannten Autoren wählten daher die von LOEBLICH & TAPPAN (1957) auf Taf. 43 in Fig. 9 a—c als Topotyp aus der Wills Point Formation aus Texas abgebildete Form als Grundlage für den Typ von G. triloculinoides.

Vorkommen: BOLLI (1957 a) gibt für G. triloculinoides in Trinidad ein sehr beschränktes stratigraphisches Auftreten nur von der tiefpaleozänen Globorotalia trinidadensis- bis zur Globorotalia pusilla pusilla Zone an; doch reicht die ebenfalls zu G. triloculinoides zu stellende G. triangularis WHITE von der letztgenannten Zone weiter bis in die Zone der Globorotalia aragonensis im Untereozän. LOEBLICH & TAPPAN (1957) beschreiben die Art aus dem gesamten Paleozän fast aller von ihnen untersuchten Formationen. SUBBOTINA (1953) führt G. triloculinoides aus ihrer Zone der Konischen Globorotalien an. Im Helvetikum N Salzburg fand GOHRBANDT (1963) die Art im gesamten von ihm untersuchten Profilbereich vom Danien bis in die Zone der Globorotalia rex. Nach der geringen Zahl der typisch ausgebildeten Exemplare im vorliegenden Material dürfte das Ende der stratigraphischen Verbreitung von G. triloculinoides etwa in das höhere Untereozän fallen.

Globigerina turgida FINLAY 1939

(Taf. 9, Fig. 7)

- 1939 Globigerina linaperta FINLAY var. turgida FINLAY FINLAY, Proceed. Transact. Roy. Soc. New Zealand 69, 125 (fide Cat. Foram.).
- 1952 Globigerina turgida FINLAY BRONNIMANN, Bull. Amer. Paleont. 34, 19, Taf. 3, Fig. 1-3.

1957 Globigerina turgida FINLAY — BOLLI, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 73, Taf. 15, Fig. 3—5 (1957a).

1961 Globigerina turgida FINLAY — PESSAGNO, Micropaleont. 7, 354, Taf. 2, Fig. 3-5.

1962 Globigerina turgida FINLAY — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 121, Taf. 11, Fig. 13a—b (1962b).

1964 Globorotaloides turgida (FINLAY) — JENKINS, CCLFR 15, 117, Taf. 7-8.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/10/4.

Beschreibung: Mäßig hoch trochospiral gewundenes Gehäuse mit etwa 12 Kammern, wovon die 4 Kammern des jüngsten Umganges nur langsam an Größe zunehmen; sie sind etwas gestaucht, besonders die jüngste Kammer weist einen breit-ovalen Umriß auf. Die Suturen sind nicht sehr tief eingezogen, der Gehäuseumriß daher nur schwach gelappt. Die Mündung öffnet sich der drittletzten Kammer gegenüber in den Nabel, eine Lippe konnte nicht beobachtet werden. Die Gehäusewand ist grob perforiert.

Bemerkungen: G. turgida unterscheidet sich durch die nahezu gleich großen Kammern der Umbilikalseite von anderen vierkammerigen Globigerinen, wie G. varianta SUBBOTINA, G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA und gewissen Formen von G. triloculinoides PLUMMER. Von der Mehrzahl der genannten Arten ist sie auch noch durch die höher gewölbte Spiralseite und den engeren Nabel unterschieden.

Vorkommen: G. turgida wird von BOLLI (1957 a) von der untereozänen Globorotalia aragonensis Zone bis in die mitteleozäne Hantkenina aragonensis Zone in Trinidad angegeben. V. HILLEBRANDT (1962 b) erwähnt die Art im Becken von Reichenhall und Salzburg bereits aus der Zone der Globorotalia rex.

Globigerina varianta SUBBOTINA 1953

(Taf. 10, Fig. 1, 2)

? 1928 Globigerina quadrata n. sp. — WHITE, Journ. Paleont. 2, 195, Taf. 27, Fig. 18a, b. 1953 Globigerina varianta SUBBOTINA sp. n. — SUBBOTINA, Trudy VNIGRI 76, 63, Taf. 3,

- Fig. 5a—c 12a—c, Taf. 4, Fig. 1a—c 3a—c, Taf. 15, Fig. 1a—c 3a—c. 1957 Globigerina triloculinoides Plummer — Bolli, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, Taf. 17, Fig. 25, 26 (1957a).
- 1957 Globorotalia quadrata (WHITE) BOLLI, ibidem, 73, Taf. 17, Fig. 22-24 (1957a).
- 1957 Globorotalia pseudobulloides (PLUMMER) LOEBLICH & TAPPAN, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 192, Taf. 45, Fig. 2a-c, Taf. 46, Fig. 6a-c.

non 1957 Globorotalia varianta (SUBBOTINA) — LOEBLICH & TAPPAN, ibidem, 196, Taf. 44, Fig. 1a—2b, Taf. 45, Fig. 4a—c.

1962 Globorotalia (Globorotalia) varianta (SUBBOTINA) — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 125, Taf. 12, Fig. 10a—c, 11a, b (1962b).

1963 Globigerina pseudobulloides varianta SUBBOTINA — GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 56, 45, Taf. 1, Fig. 16—18.

1965 Globorotalia varianta (SUBBOTINA) — BERGGREN, Micropaleont. 11, 295, Textfig. 12, a—c (1965a).

Abbildungsoriginale Nr. 3801/10/5, 6.

Beschreibung: Etwa zwölfkammerige Form mit vier Kammern in der jüngsten Windung, die kugelig aufgeblasen und nur schwach parallel zur Achse komprimiert sind. Die Kammern nehmen gleichmäßig an Breite und Länge und rasch an Höhe zu. Die jüngste Kammer ist stets die größte. Da die Art planspiral eingerollt ist (nur selten tritt eine Wölbung der Spiralseite auf, wie in Fig. 2 auf Taf. 10) und dorsal sämtliche Kammeroberflächen in einer Ebene liegen, ist ventral ein stetes Ansteigen der Kammerhöhe zu beobachten. Die Suturen sind deutlich eingesenkt, sie verlaufen sowohl dorsal als auch ventral schwach gebogen, die Peripherie ist gelappt, der Gehäuseumriß ist deltoidförmig. Die Mündung, ein schmaler, langer Schlitz, liegt umbilikal an der Basis der jüngsten Kammer und zieht aus dem Nabelraum zur Peripherie; sie kann von einer schmalen Lippe überdacht sein. Die Gehäusewand ist mittelgrob, die Wand der jüngsten Kammer etwas feiner perforiert.

Bemerkungen: G. varianta unterscheidet sich nur durch die geringere Kammeranzahl pro Umgang (vier statt fünf Kammern) von G. pseudobulloides PLUMMER. Zur Synonymie mit G. quadrata WHITE siehe v. HILLEBRANDT (1962 b, 125) und GOHRBANDT (1963, 45).

Von der ebenfalls vierkammerigen G. pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA ist G. varianta durch die stete Höhenzunahme der Kammern auf der Umbilikalseite unterscheidbar; die drittjüngste Kammer ist nicht vor die anderen vorgewölbt, sondern liegt mit den anderen Kammern in einer Ebene, wodurch sie sich auch von G. inaequispira SUBBOTINA unterscheidet. Die von SUBBOTINA (1953) auf Taf. 6, Fig. 3 a—c als G. inaequispira abgebildete Art gehört wohl eher ebenfalls in die Nähe von G. varianta.

Vorkommen: Für G. varianta wird von einzelnen Autoren eine Beschränkung auf das tiefere Paleozän angegeben (Bolli 1957 a, 73, Trinidad, LOEBLICH & TAPPAN 1957, 192, Alabama), während v. HILLEBRANDT (1962 b, 125, Becken von Reichenhall und Salzburg) und GohrBANDT (1963, 45, Helvetikum N Salzburg) eine Verbreitung nahezu durch das gesamte Paleozän feststellen konnten. Im Kaukasus, woher G. varianta beschrieben wurde, kommt die Form nach SUBBOTINA (1953 und 1960, Textfig. 1 — fide BERGGREN 1965 a, Textfig. 4) vom Paleozän bis in das Untereozän mit G. aragonensis NUTTALL vor. BERGGREN (1965 a, 296) selbst konnte die Art bis in die Globorotalia formosa Zone beobachten. V. HILLEBRANDT (1962 b, 125) vermutet, daß die untereozänen Formen vielleicht einer anderen Art angehörten; es ist für eine solche Annahme kein Grund vorhanden, da die Art ja auch im Untereozän noch typisch ausgebildet und nicht durch eine stratigraphische Lücke von den paleozänen Formen getrennt ist.

Eponididae Hofker 1951

Eponides DE MONTFORT 1808

Eponides polygonus LE CALVEZ 1949

(Taf. 10, Fig. 3)

1949 Eponides polygonus n. sp. — LE CALVEZ, Mém. Carte Géol. France, 28, Taf. 5, Fig. 90-92.

1961 Eponides polygonus Y. LE CALVEZ — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 210, Taf. 12, Fig. 1a—c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/11/1.

Beschreibung: Umbilicokonvexe, ungenabelte Form mit gekanteter, mehr oder weniger deutlich gekielter Peripherie. Auf der involuten Ventral-

seite folgen fünf Kammern aufeinander, die durch S-förmige, erst im jüngsten Gehäuseabschnitt etwas besser sichtbare Suturen getrennt sind. Die plane oder schwach konvexe Spiralseite zeigt drei Windungen, in der jüngsten finden sich sechs Kammern; die Suturen verlaufen in einer Weise gekrümmt, daß die dorsalen Kammeroberflächen einen dreieckigen Umriß erhalten; sie sind bandförmig und nicht über die Oberfläche erhaben. Die Gehäusewand wird von groben Poren durchsetzt. Die Mündung bildet einen langen, schmalen Schlitz an der Basis der jüngsten Kammer.

Vorkommen: Die Originalbeschreibung der Art stammt aus dem Lutet des Pariser Beckens (LE CALVEZ 1949). Nach KAASSCHIETER kommt *E. polygonus* in Belgien von Mittel- bis Obereozän, in Frankreich im Lutet und in den Niederlanden neben dem Mitteleozän auch im höheren Untereozän der Unteren Panisel beds vor.

Eponides sp.

(Taf. 10, Fig. 4)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/11/2.

Beschreibung: Umbilicokonvexe, gekielte Form mit nur vier Kammern im letzten Umgang, die rasch an Größe zunehmen. Der Nabel ist geschlossen. Die Suturen verlaufen auf der Umbilikalseite eingesenkt und radial, auf der Spiralseite sind sie schmal bandförmig, nicht erhaben und stark nach hinten gekrümmt. Die Mündung zieht an der Basis der jüngsten Kammer vom Kiel gegen die Gehäusespitze. Die Kammerwände sind mit Ausnahme eines streifenförmigen Areals oberhalb der Mündung von groben Poren durchbrochen.

Bemerkungen: Hinsichtlich der Wölbungsgrade von Spiral- und Umbilikalseite besteht eine Ähnlichkeit zu *E. polygonus* LE CALVEZ, doch unterscheidet die vorliegende Form sich von diesem durch die geringere Kammeranzahl.

Cibicididae Cushman 1927

Cibicides DE MONTFORT 1808

Cibicides havanensis Cushman & Bermudez 1957

(Taf. 10, Fig. 5)

1937 Cibicides havanensis CUSHMAN & BERMUDEZ — CUSHMAN & BERMUDEZ, CCLFR 13, 28, Taf. 3, Fig. 1—3.

1953 Cibicides havanensis CUSHMAN & BERMUDEZ — BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 402, Taf. 27, Fig. 8.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/12/1.

Beschreibung: Die bikonvexe, bauchige Form zeigt auf der involuten Umbilikalseite 10—14 Kammern im letzten Umgang. Die breiten, bandförmigen, sich kaum über die Oberfläche erhebenden Suturen biegen an der Peripherie in scharfem Winkel um und bilden einen abgerundeten Kiel, der im älteren Teil der jüngsten Windung breiter ist und gegen die jüngste Kammer zu stetig schmäler wird. Er verleiht dem Gehäuse einen gänzlich ungelappten, kreisförmigen Umriß. Die umbilikalen Kammeroberflächen erhalten durch die gewinkelt umbiegenden Suturen eine dreieckige Gestalt. Zwei Drittel des Gehäusedurchmessers der Umbilikalseite werden von einem Nabelpfropf eingenommen. Auf der Spiralseite sind etwa $2\frac{1}{2}$ — $3\frac{1}{2}$ Windungen vorhanden, doch sind die Spiralsuturen so stark entwickelt, daß die Kammeroberflächen der Kammern der inneren Umgänge zu kleinen kreisförmigen Flächen reduziert sind. In den Kammerwänden der letzten Windung sind Poren sichtbar.

Bemerkungen: Die vorliegenden Formen stimmen bis auf die größere Nabelausfüllung mit der Typabbildung bei CUSHMAN & BERMUDEZ gut überein; die Ausdehnung des Nabelknopfes ist in gewissen Grenzen variabel und schwankt von Individuum zu Individuum. (Über die Unterschiede zu *C. pseudoungerianus* (CUSHMAN) siehe dort.)

Vorkommen: C. havanensis wurde aus dem Eozän von Kuba beschrieben. Nach BECKMANN (1953, 402) ist die Form häufig im Obereozän und Unteroligozän der Oceanic Formation der Barbados-Insel.

Cibicides cf. howelli TOULMIN 1941

(Taf. 11, Fig. 1)

cf. 1941 Cibicides howelli TOULMIN, n. sp. — TOULMIN, Journ. Paleont. 15, 609, Taf. 82, Fig. 16—18.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/12/2.

Beschreibung: Plankonvexe Form mit ungekielter, aber schwach abgekanteter, ungelappter Peripherie. Sowohl Spiral- als auch Umbilikalseite sind involut, sie zeigen jeweils die jüngste Windung mit etwa 8 Kammern und einen zentralen Nabelknopf, der dorsal zur Hälfte von einer (mit Sediment erfüllten) Furche umgeben ist. Die Nähte der Umbilikalseite sind schwach eingesenkt und nahe der Peripherie nach rückwärts gebogen, auf der Spiralseite sind sie stärker eingetieft und gekrümmt. Im ältesten Abschnitt der jüngsten Windung sind sie sowohl dorsal als auch ventral oberflächengleich und sehr undeutlich. Die Gehäusewand ist grob perforiert, die Mündung zieht von der Umbilikalseite über die Peripherie entlang der jüngsten Kammern auf die Spiralseite weiter.

Bemerkungen: Die vorliegende Form unterscheidet sich vom typischen C. howelli durch die nicht so scharf abgekantete Peripherie und die weniger stark aufgeblähten jüngsten Kammern, hat mit ihm gemeinsam aber neben der ellgemeinen Gehäuseform die groben Poren und die sowohl dorsal als auch umbilikal stark rückwärtsgebogenen Suturen. Daß C. howelli der Variation "umbonifer" von C. praecursorius, die SCHWAGER beschrieb, sehr ähnlich ist und sich nur durch die kräftiger gekrümmten Nähte unterscheidet, wurde bereits von TOULMIN in der Originalbeschreibung vermerkt. In der Seitenansicht gleicht die vorliegende Form sogar eher der letzteren Art. Die 1948 von BANDY beschriebene "Cibicidina mauricensis subinvoluta" könnte ein Synonym von C. praecursorius umbonifer sein.

C. howelli wurde von Toulmin (1941) aus dem oberen Paleozän und Untereozän von Alabama beschrieben.

Cibicides fortunatus MARTIN 1943

(Taf. 10, Fig. 2)

1943 Cibicides fortunatus MARTIN n. sp. — MARTIN, Stanford Univ. Publ. Geol. Sci. 3/3, 121, Taf. 8, Fig. 5a-c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/12/3.

Beschreibung: Die semiinvolute Spiralseite dieser plankonvexen Art zeigt 1½ Umgänge mit neun Kammern in der letzten Windung. Die stark gebogenen Kammerscheidewände, die von innen nach außen an Dicke abnehmen, sind wulstartig erhaben und können an der Basis der Windung zu einer ringförmigen Bildung verschmelzen. Der vorletzte Umgang ist, soweit an der Oberfläche sichtbar, meist von Sediment verklebt, sodaß der Eindruck einer mehr oder weniger breiten Furche zwischen jüngster Windung und der das Zentrum einnehmenden Nabelschwiele entsteht. Die Umbilikalseite ist bauchig-konvex, im Zentrum jedoch abgeflacht oder sogar etwas eingedellt. Die einzelnen Kammern sind nicht aufgeblasen, die Suturen zwischen ihnen bandförmig und oberflächengleich oder ein wenig erhaben. Zwischen den älteren Kammern der jüngsten Windung sind sie nur schwach zu sehen. Die Kammerscheidewände gehen ohne sichtbare Grenze in die ventrale Nabelschwiele über. Die Peripherie des Gehäuses bildet ein stumpfer Kiel aus durchsichtigem Schalenmaterial. Die Kammeroberflächen werden sowohl dorsal als auch ventral von groben Poren durchsetzt. Die Mündung liegt an der Basis der jüngsten Kammer und zieht von der Ventralseite über die Peripherie auf die Dorsalseite.

Bemerkungen: C. pharaonis LE Roy, eine ähnlich stark umbilikokonvexe Form, zeigt im Unterschied zu C. fortunatus auf der Spiralseite alle Windungen deutlich; die beiden jüngsten Kammern sind im Vergleich zu den vorhergehenden sehr groß, während bei C. fortunatus eine stete Größenzunahme der Kammern zu beobachten ist. Die beiden in Kammerfolge und Ausbildung der Suturen ähnlichen Arten C. decoratus LE Roy und C. zitteli LE Roy sind bikonvex.

Vorkommen: Die Art wurde von MARTIN (1943, 122) aus der oberpaleozän-eozänen Lodo Formation Californiens beschrieben und zeigt dort eine stratigraphische Verbreitung, die etwas über jener von Globorotalia rex MARTIN einsetzt und gleichzeitig mit dieser endet.

Cibicides lobatulus (WALKER & JACOB) 1798

(Taf. 10, Fig. 3, 4)

- 1798 Nautilus lobatulus WALKER & JACOB WALKER & JACOB, in KAMMACHER, 642, Taf. 14, Fig. 36 (fide Cat. Foram.).
- 1846 Truncatulina lobatula D'ORBIGNY D'ORBIGNY, Foram. Foss. Bass. Tert. Vienne, 168, Taf. 9, Fig. 18-20.
- 1944 Cibicides lobatus (D'ORBIGNY) BANDY, Journ. Paleont. 18, 374, Taf. 62, Fig. 1a-c.
- 1948 Cibicides lobatus (D'ORBIGNY) BANDY, Bull. Amer. Paleont 32, 105, Taf. 19, Fig. 3a-c.

1951 Cibicides praecursorius (SCHWAGER) CUSHMAN & PONTON --- CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap 232, Taf. 19, Fig. 1a, b (non 2-6).

1958 Cibicides lobatulus (WALKER & JACOB) — BATJES, Mém. Inst. roy. Sci, natur. Belg. 143, 153, Taf. 9, Fig. 7a—c. 1961 Cibicides lobatulus (WALKER & JACOB) — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci.

- natur. Belg. 147, 221, Taf. 14, Fig. 5a-c.
- Abbildungsoriginale Nr. 3801/12/4-5.

Beschreibung: Die Peripherie dieser scharf gekielten Form ist unregelmäßig gelappt. Die flach konvexe Umbilikalseite ist sehr eng genabelt und zeigt nur die äußerste Windung, in der sich 5—6 Kammern befinden; die dazwischenliegenden Suturen verlaufen eingesenkt und biegen nahe der Peripherie scharf nach hinten um. Auf der planen bis schwach konkav eingesenkten Spiralseite sind etwa $1\frac{1}{2}$ Umgänge zu sehen. Die Suturen sind gleichmäßig halbkreisförmig gebogen, bandförmig und nicht über die Oberfläche erhaben. Die Gehäusewand ist deutlich von Poren durchbrochen, die Mündung, eine schmale schlitzförmige Öffnung, zieht von der Umbilikalseite über die Peripherie auf die Spiralseite weiter.

Bemerkungen: Im vorliegenden Material ist *C. lobatulus* infolge des scharfen Kieles, der äußerst geringen Gehäusehöhe und der planen Spiralseite eine sehr charakteristische Form, die sich leicht von anderen Arten abgrenzen läßt. In stratigraphisch höheren Bereichen sollen jedoch Übergänge zu anderen, bikonvexen Cibicides-Arten vorhanden sein (siehe BATJES 1958, 153, KAASSCHIETER 1961, 221).

Eine C. lobatulus ähnliche Art ist C. carinatus (TERQUEM), der sich jedoch durch den breiteren Kiel unterscheidet.

Vorkommen: C. lobatulus kommt nicht nur im gesamten Eozän in England, Frankreich, den Niederlanden und Belgien vor (KAASSCHIETER 1961, 221), sondern auch im Oligozän und Miozän Belgiens und Norddeutschlands (BATJES 1958, 154). Auch aus dem Wiener Becken wurde die Form aus dem Miozän (Nußdorf) beschrieben (D'ORBIGNY 1846, 168).

Cibicides praecursorius (SCHWAGER) 1883

(Taf. 11, Fig. 5, 6)

- 1883 Discorbina praecursoria SCHWAGER SCHWAGER, Paleont. 30, 125, Taf. 27, Fig. 12a-d, 13a-d, Taf. 29, Fig. 16a-d.
- 1937 Cibicides praecursor (SCHWAGER) GLAESSNER, Probl. Micropaleont. 2-3, 386, Taf. 5, Fig. 40a-c (1937b).
- 1941 Cibicides praecursorius (SCHWAGER) TOULMIN, JOURN. Paleont. 15, 610, Taf. 82, Fig. 19-21.
- 1944 Cibicides praecursorius (SCHWAGER) TEN DAM, Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/2, 134, Taf. 5, Fig. 11a-c.
- 1953 Cibicides praecursorius (SCHWAGER) LE ROY, Mém. Geol. Soc. Amer. 54, 25, Taf. 10, Fig. 12—14.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/13/1-2.

Beschreibung: Die Dorsalseite dieser Form ist plan, im Zentrum manchmal auch eingedellt, die Ventralseite ist flach konvex, der Umriß oval und im jüngeren Gehäuseteil bisweilen etwas gelappt. Die jüngsten Kammern sind am Außenrand abgerundet, die älteren leicht gekantet, jedoch nicht gekielt. In der jüngsten Windung befinden sich 6—7 Kammern, die auf der involuten Umbilikalseite mit feinen, eingesenkten, leicht gebogenen Suturen aneinanderschließen und keinen oder einen nur sehr kleinen Nabelraum freilassen, während auf der etwas evoluten Spiralseite der Nabelraum mit Schalenmaterial erfüllt ist. Die Suturen sind besonders zwischen den jüngeren Kammern tief eingesenkt und daher ebenso wie der Raum um den Nabelpfropf bevorzugt mit Sedimentmaterial ausgefüllt, was den Eindruck tiefer Furchen entstehen läßt. Die Gehäuse-

wand wird von feinen Poren durchsetzt. Die schlitzförmige Mündung liegt an der Basis der jüngsten Kammer und zieht von der Umbilikalseite auf die Spiralseite des Gehäuses.

Bemerkungen: Die Variationsbreite des C. praecursorius in bezug auf Kammerzahl, Wölbung und Einrollungsgrad von Spiral- und Umbilikalseite ist sehr groß, wie auch bereits von SCHWAGER (1883, 125) festgestellt wurde. Als "mittleren, besonders charakteristischen Typus" gibt er seine Figur 12 auf Taf. 27 (siehe dazu GLAESSNER 1937 b, 387), eine vielkammerige Form an, bildet aber in Figur 13 eine Art mit wenigen Kammern ab, die er ebenfalls zu C. praecursorius stellt, und der die vorliegenden Exemplare gut entsprechen. Charakteristisch für die Art ist das überaus enge Aneinanderschließen der Kammern im Nabelraum. Formen mit etwas weiterem Nabel, wie die in Fig. 6, Taf. 11 abgebildete, treten seltener auf, dürften aber wohl ebenfalls noch zu C. praecursorius gehören.

Vorkommen: C. praecursorius wurde von SCHWAGER aus den Eozänablagerungen der Libyschen Wüste, von GLAESSNER (1937 b) aus dem Paleozän des Kaukasus beschrieben. Auch in den Niederlanden tritt die Art im Paleozän auf (TEN DAM 1944, 135). In Ägypten kommt C. praecursorius im Esna shale vor (LE Roy 1953, 25), der vom Autor in das Eozän gestellt wird. TOULMIN (1941, 610) gibt die Art sowohl aus der paleozänen Midway-, als auch der paleozän-eozänen Wilcox Formation an.

Cibicides pseudoungerianus (CUSHMAN) 1922

(Taf. 10, Fig. 6)

- 1922 Truncatulina pseudoungeriana CUSHMAN CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 129 E, 97, Taf. 20, Fig. 9 (fide Cat. Foram.).
- 1948 Cibicides pseudoungerianus lisbonensis n. var. BANDY, Bull. Amer. Paleont. 32, 108, Taf. 20, Fig. 1a-c.
- 1948 non Cibicides pseudoungerianus (CUSHMAN) BANDY, ibidem, 108, Taf. 19, Fig.7a-c.
- 1954 Cibicides pseudoungerianus (CUSHMAN) BECKMANN, Eclog Geol. Helv. 46, 403, Taf. 28, Fig. 3, 4.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/13/3.

Beschreibung: Gehäuse bikonvex bis plankovex mit abgerundetem Kiel und nicht gelapptem, kreisförmigem Umriß. Auf der involuten Umbilikalseite befindet sich in der Gehäusemitte eine auffällige, bis zu $\frac{1}{3}$ des Gehäusedurchmessers einnehmende Nabelfüllung aus hyalinem Schalenmaterial. Die jüngste Windung zeigt etwa 9 Kammern, die durch bandförmige, gekrümmte, nicht eingesenkte Suturen voneinander getrennt sind. Diese Suturen sind im älteren Abschnitt der Windung äußerst schlecht, im jüngeren Teil etwas besser sichtbar. Auf den Kammeroberflächen befinden sich einzeln stehende, unregelmäßig angeordnete Poren mittleren Durchmessers.

Auf der Spiralseite sind $3\frac{1}{2}$ Windungen vorhanden, die Spiralsuturen sind jedoch so stark verdickt, daß von den Kammeroberflächen der inneren Windungen nur mehr winzige Flächen bleiben. Im äußeren Umgang sind die Kammersuturen gleichmäßig bogenförmig gekrümmt, die Kammeroberflächen sind regelmäßig und fein geport. Die Mündung ist eine schlitzförmige Öffnung, die von der Umbilikalseite auf die Spiralseite und hier entlang der Spiralsutur bis zur vorletzten Kammer zurückzieht. Bemerkungen: Zur Beschreibung bei BECKMANN (1954) besteht gute Übereinstimmung; Cibicides sp. A bei GOHRBANDT (1962, 155, Taf. 8, Fig. 4a-c) scheint eine zumindest sehr ähnliche Form zu sein. Von C. havenensis CUSHMAN & BERMUDEZ unterscheidet sich C. pseudoungerianus durch die Größe, die geringere Kammerzahl in der letzten Windung und die im Verhältnis zum Gesamtdurchmesser kleinere Nabelausfüllung.

Vorkommen: Die Typbeschreibung von CUSHMAN (1922) stammt aus dem Unteren Oligozän. In Alabama kommt die Art nach BANDY (1948) im Eozän, in Mittelamerika nach BECKMANN (1954) im Eozän und Oligozän vor.

Homotrematidae Cushman 1927

Eorupertia YABE & HANZAWA 1925

Eorupertia cf. magna (LE CALVEZ) 1949

(Taf. 12, Fig. 1, 2)

1949 Gyroidinella magna n. sp. — LE CALVEZ, Mém. Carte Géol. France, 27, Taf. 6, Fig. 103-105.

- 1957 Eorupertia magna (LE CALVEZ) -- REISS, Bull. Israel Geol. Surv. 11, 6, Taf. A, Fig. 1-11 (1957c).
- 1961 Gyroidinella magna Y. LE CALVEZ KAASSCHIETER, Mém. inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 244, Taf. 16, Fig. 14a—c.
- 1964 Eorupertia magna (Y. LE CALVEZ) LOEBLICH & TAPPAN, Treat. Invertebr. Paleont. C 2, 708, Fig. 582/1-3.

Abbildungsoriginale Nr. 3801/14/1-2.

Beschreibung: Die Dorsalseite dieser sehr groß werdenden Formen ist plan oder konkav eingesenkt und zeigt bei kleineren Exemplaren noch andeutungsweise Kammern und Suturen des weit umfassenden jüngsten Umganges, bei größeren hingegen nur mehr oder minder unregelmäßige, furchen- und grubenartige Vertiefungen mit dazwischenliegenden wulstartigen Rippen. Die Ventralseite ist abgeflacht halbkugelförmig, die Kammern der jüngsten Windung (etwa 6—7) nehmen mehr oder weniger stark an Höhe zu. Die Suturen zwischen den Kammern verlaufen eingesenkt, sie sind nur im jüngsten Gehäuseteil zu beobachten, im älteren Abschnitt sind sie nahezu unsichtbar. Die Kammern umschließen einen offenen, tiefen Nabel. Die Peripherie ist bei kleineren Exemplaren kantig, bei größeren stumpf abgerundet. Die Mündung liegt ventral an der Basis der letzten Kammer. Die Schalenwand wird sowohl dorsal als auch ventral von groben Poren durchsetzt.

Bemerkungen: Die kleineren der vorliegenden Formen (Fig. 2) entsprechen gut der Typabbildung von *E. magna* bei LE CALVEZ (1949); die großen Exemplare (Fig. 1) zeigen dagegen Übereinstimmung mit der Neuabbildung einer *E. magna* aus Frankreich durch LOEBLICH & TAPPAN (1964), die ebenfalls deutlich größer als die Form von LE CALVEZ ist. Das vorliegende Material war zu spärlich und zu schlecht erhalten, um vermittelnde Formen zu finden, die die beiden doch zu unterscheidenden Vertreter mit Sicherheit als Varianten ein- und derselben Variationsreihe ausweisen könnten. Die vorliegenden Formen weisen jedoch im Gegensatz sowohl zu den Exemplaren von LE CALVEZ, als auch zu jenen von LOEB-LICH & TAPPAN eine geringere Kammeranzahl in der jüngsten Windung auf.

Die Synonymie von *Gyroidinella* und *Eorupertia* wurde ausführlich von REISS (1957 c, 6) diskutiert und belegt, nachdem bereits von HAGN (1955, 66) betont worden war, daß sich die beiden Gattungen sehr nahe stünden.

Vorkommen: E. magna wurde von LE CALVEZ (1949) aus dem Lutet des Pariser Beckens beschrieben, von REISS (1957 c) aus dem Eozän Israels und von KAASSCHIETER (1961) aus den mitteleozänen Brüsseler Sanden Belgiens angegeben. Nach den vorliegenden Ergebnissen scheint die Form jedoch auch schon im Untereozän vorzukommen.

Pleurostomellidae REUSS 1860 Pleurostomella REUSS 1860

Pleurostomella clavata Cushman 1926

(Taf. 12, Fig. 3)

1926 Pleurostomella clavata CUSHMAN — CUSHMAN, Bull. Amer. Assoc. Petrol. Geol. 10, 590, Taf. 16, Fig. 5a, b (fide Cat. Foram.).

1929 Pleurostomella clavata CUSHMAN - WHITE, Journ. Paleont. 3, 52, Taf. 5, Fig. 14a, b.

1962 Pleurostomella clavata Cushman — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 95, Taf. 7, Fig. 28 (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/15/1.

Beschreibung: Kurze, mittelmäßig dicke Form mit fünf biserial angeordneten, übergreifenden Kammern. Die Nähte sind kaum eingesenkt. Die Mündung wird durch eine große, halbkreisförmige, subterminal gelegene Öffnung gebildet.

Vorkommen: Die Art, die von CUSHMAN (1926) aus dem Paleozän und von CUSHMAN & RENZ (1942) aus Paleozän und Eozän von Trinidad angegeben wurde, tritt nach v. HILLEBRANDT (1962 b) im Becken von Reichenhall und Salzburg im oberen Paleozän auf.

Ellipsoglandulina SILVESTRI 1900

Ellipsoglandulina cf. exponens (BRADY) 1892

(Taf. 12, Fig. 4)

1892 Ellipsoidina exponens BRADY — BRADY, Quart. Journ. Geol. Soc. London 48, 198 (fide Cat. Foram.).

1954 cf. Ellipsoglandulina exponens (BRADY) — BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 378, Taf. 23, Fig. 5, 6.

1956 Ellipsoglandulina exponens (BRADY) - SAID & KENAWY, Micropaleont. 2, 146, Taf. 4, Fig. 35a, b.

1962 cf. Ellipsoglandulina exponens (BRADY) — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 99, Taf. 7, Fig. 22 (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/15/2.

Beschreibung: Länglich-ovales Gehäuse mit drei schwach gegeneinander abgesetzten Kammern; die letzte Kammer umfaßt drei Viertel bis zwei Drittel des Gesamtgehäuses. Die Suturen sind mehr oder weniger deutlich sichtbar. Die Mündung liegt terminal und ist eine rund v-förmig gekrümmte, schlitzartige Öffnung. Bemerkungen: Die angeführte Art stimmt gut mit der Abbildung bei SAID & KENAWY überein, unterscheidet sich jedoch von den Abbildungen BECKMANNS und v. HILLEBRANDTS durch die schlankere, größere Gestalt. Von *E. labiata* (SCHWAGER) ist die vorliegende Art durch die Größe und die weniger stark überlappenden Kammern sowie durch die geringere Kammeranzahl unterschieden.

Vorkommen: Von BECKMANN (1954, 379) aus allen Schichten der Oceanic Formation und dem Eozän bis Oligozän Mittelamerikas angeführt, von SAID & KENAWY (1956, 146) aus dem Dan, von v. HILLEBRANDT (1962, 99) aus dem Paleozän, darf eine Verbreitung der Art im gesamten Alttertiär angenommen werden.

Ellipsoglandulina labiata (Schwager) 1866

(Taf. 12, Fig. 5)

- 1866 Glandulina labiata SCHWAGER SCHWAGER, Foss. Foram. Kar Nikobar, Novara Exped. 1857—1859, Geol. Theil 2, Abt. 2, 237, Taf. 6, Fig. 77 (fide Cat. Foram.).
- 1932 Ellipsoglandulina labiata (SCHWAGER) NUTTALL, Journ. Paleont. 6, 24, Taf. 4, Fig. 17.
- 1937 Ellipsoglandulina cubensis CUSHMAN & BERMUDEZ CUSHMAN & BERMUDEZ, CCLFR 13/1, 17, Taf. 1, Fig. 66-68.
- 1954 Ellipsoglandulina labiata (ŠCHWAGER) BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 379, Taf. 23, Fig. 9-11.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/15/3.

Beschreibung: Länglich-ovales Gehäuse mit 3-4 stark übergreifenden Kammern. Die jüngste Kammer nimmt vier Fünftel des Gesamtgehäuses ein. Die terminale Mündung, eine leicht gekrümmte, schlitzförmige Öffnung, wird zumeist von einer wulstartigen Lippe überdacht.

Bemerkungen: *E. labiata* unterscheidet sich von *E. exponens* (BRADY) durch die geringere Größe und die stärker umfassenden Kammern. *E. principiensis* CUSHMAN & BERMUDEZ ist kleiner und asymmetrisch gebaut.

Vorkommen: Von BECKMANN (1954, 379) wird die Art aus allen Schichten der Oceanic Formation sowie aus Eozän und Oligozän Mittelamerikas angegeben.

Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ 1937

(Taf. 12, Fig. 6)

1937 Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ — CUSHMAN & BERMUDEZ, CCLFR 13/1, 18, Taf. 2, Fig. 1—3.

1954 Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ --- BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 380, Taf. 23, Fig. 14, 15.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/15/4.

Beschreibung: Kleine, dreikammerige *Ellipsoglandulina* mit asymmetrischem Umriß, bedingt durch ein einseitig bauchiges Ausladen der jüngsten, zwei Drittel des Gehäuses umfassenden Kammer. Die Mündung liegt terminal und ist ein sichelförmig gekrümmter Schlitz.

Vorkommen: Nach BECKMANN (1954, 380) im Eozän und Oligozän von ganz Mittelamerika.

Ellipsoidina Seguenza 1859

Ellipsoidina ellipsoides ellipsoides SEGUENZA 1859

(Taf. 12, Fig. 7)

1859 Ellipsoidina ellipsoides - SEGUENZA, Abb. Cat. Foram.

- 1868 Ellipsoidina ellipsoides SEGUENZA --- BRADY, Ann. Mag. Nat. Hist. London (4) 1, 338, Taf. 13, Fig. 1-12.
- 1954 Ellipsoidina ellipsoides ellipsoides SEGUENZA BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 381, Taf. 23, Fig. 19.

1962 Ellipsoidina ellipsoides abbreviata SEGUENZA — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 101, Taf. 7, Fig. 7 (1962b).

Abbildungsoriginal Nr. 3801/15/5.

Beschreibung: Bei dieser sehr charakteristischen eiförmigen Art umgreift die jüngste Kammer alle älteren Kammern des Gehäuses zur Gänze. Die Mündung wird von einer gebogenen, schlitzförmigen Öffnung gebildet, bei der ein Rand über den anderen hochgezogen sein kann.

Bemerkungen: Die ursprünglich von SEGUENZA (1859, fide Cat. Foram.) aufgestellten drei Arten *E. abbreviata*, *E. ellipsoides* und *E. oblonga* wurden später von SEGUENZA selbst wieder zu einer einzigen Art *E. ellipsoides* vereinigt. Da die Artnamen aber die Form der betreffenden Exemplare sehr gut charakterisieren, wurden sie hier, wie auch bei BECKMANN (1953) und v. HILLEBRANDT (1962 b) als Unterarten beibehalten.

Bei v. HILLEBRANDT (1962 b, 101, 102) dürfte wahrscheinlich in der Abbildungszuordnung zur Beschreibung zwischen E. abbreviata und E.ellipsoides ein Irrtum unterlaufen sein.

Vorkommen: Nach BECKMANN (1954, 381) aus Eozän und Oligozän von Mittelamerika wurde die Unterart nun auch von v. HILLEBRANDT aus dem Paleozän des Beckens von Reichenhall und Salzburg bekanntgemacht.

Nodosarella Rzehak 1895

Nodosarella attenuata (Plummer) 1927

(Taf. 13, Fig. 1)

1927 Ellipsopleurostomella attenuata n. sp. -- PLUMMER, Univ. Texas Bull. 2644, 131, Taf. 8, Fig. 6a-d.

1951 Nodosarella attenuata (PLUMMER) CUSHMAN — CUSHMAN, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap 232, 45, Taf. 12, Fig. 34—37.

1962 Ellipsonodosaria sp. — GOHRBANDT, Mitt. Geol. Ges. Wien 54, 86, Taf. 4, Fig. 5a, b. Abbildungsoriginal Nr. 3801/16/1.

Beschreibung: Langgestreckte Form mit kaum sichtbaren, nur wenig eingezogenen Suturen. Die Mündung liegt terminal, ist gerade und schlitzförmig.

Bemerkungen: N. attenuata ist N. paleocenica CUSHMAN & TODD (CUSHMAN 1951, 46, Taf. 12, Fig. 38) sehr ähnlich, unterscheidet sich von ihr aber durch die weniger tief eingesenkten Suturen. Ellipsonodosaria sp. von GOHRBANDT gleicht der vorliegenden Form sehr stark, ist jedoch etwas stärker gekrümmt. Vorkommen: N. attenuata wird von CUSHMAN aus der Clayton- und Midway Formation des Paleozäns angegeben, die Form von GOHBBANDT kommt im Obereozän der Reingruberserie vor.

Nodosarella subnodosa (GUPPY) 1894

(Taf. 13, Fig. 2, 3)

- 1894 Ellipsoidina subnodosa n. sp. GUPPY, Proceed. Zool. Soc. London 1894, 650, Taf. 41, Fig. 12 (fide Cat. Foram.).
- 1932 Nodosarella subnodosa (GUPPY) NUTTALL, Journ. Paleont. 6, 24, Taf. 4, Fig. 7, 10, 13.
- 1944 Ellipsonodosaria subnodosa (GUPPY) TEN DAM, Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/3, 116, Taf. 1, Fig. 5.
- 1954 Nodosarella subnodosa (GUPPY) BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 377, Taf. 22, Fig. 30, 31.
- 1956 Nodosarella subnodosa (GUPPY) SAID & KENAWY, Micropaleont. 2, 146, Taf. 4, Fig. 31a, b.
- 1962 Nodosarella subnodosa (GUPPY) v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 97, Taf. 7, Fig. 14—16 (1962b).

Abbildungsoriginale Nr. 3801/16/2-3.

Beschreibung: Form mit fünf aufgeblasenen Kammern, die durch teils gerade, teils schräg verlaufende, deutlich sichtbare, eingezogene Suturen getrennt sind. Mündung terminal, gekrümmte, schlitzförmige Öffnung, die einseitig durch die hier hochgezogene Kammerwand überdacht ist.

Bemerkungen: Durch die aufgeblasenen Kammern und eingezogenen Nähte besitzt die Art ein leicht kenntliches, charakteristisches Aussehen.

Vorkommen: N. subnodosa wird von TEN DAM (1944) aus dem Paleozän der Niederlande, von SAID & KENAWY (1956) aus dem Paleozän von Ägypten, von BECKMANN (1954) aus Obereozän und Unteroligozän der Oceanic Formation von Barbados angegeben (hier finden sich auch weitere Angaben über das Auftreten der Art in Mittelamerika). Im Becken von Reichenhall und Salzburg setzt die Art nach v. HILLEBRANDT (1962 b) im obersten Paleozän ein.

Nonionidae Schultze 1854

Pullenia PARKER & JONES 1862

Pullenia quinqueloba (REUSS) 1851

(Taf. 13, Fig. 4)

1851 Nonionina quinqueloba n. sp. - REUSS, Z. dt. Geol. Ges. 3, 71, Taf. 5, Fig. 31a, b.

1927 Pullenia quinqueloba (REUSS) - COLE, Bull. Amer. Paleont. 14, 32, Taf. 5, Fig. 15.

1942 Pullenia quinqueloba (REUSS) — TEN DAM & REINHOLD, Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5, 94, Taf. 7, Fig. 7a, b.

1953 Pullenia quinqueloba (REUSS) — LE ROY, Mém. Geol. Soc. Amer. 54, 45, Taf. 11, Fig. 10, 11.

1961 Pullenia quinqueloba (REUSS) — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 202, Taf. 11, Fig. 1a, b, 2a, b.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/16/4.

Beschreibung: Beidseitig involutes, symmetrisch aufgerolltes Gehäuse mit gelapptem, fünfseitigem Umriß und gerundeter Peripherie. Die fünf Kammern schließen mit leicht eingesenkten, S-förmig gekrümmten

oder einfach gebogenen Nähten aneinander. Die Mündung wird durch einen schmalen Schlitz gebildet, der sich entlang der ganzen Basis der jüngsten Kammer erstreckt.

Bemerkungen: *P. quinqueloba* ist eine wohldefinierte Form, bei der lediglich eine gewisse Variationsbreite hinsichtlich der Dicke des Gehäuses besteht; in der Literatur werden oft auch gedrungenere, bullige Formen zu *P. quinqueloba* gestellt.

Vorkommen: Die Art ist weit verbreitet und aus dem ganzen Tertiär bekannt.

Anomalinidae Cushman 1927 Anomalina D'Orbigny 1826

Anomalina grosserugosa (GÜMBEL) 1868

(Taf. 13, Fig. 6)

1868 Truncatulina grosserugosa n. sp. — GUMBEL, Abh. K. Bayer. Akad. Wiss., math.phys. Cl. Abt. 2, 10, 660, Taf. 2, Fig. 104.

1940 Anomalina grosserugosa Gümbel — STAESCHE & HILTERMANN, Abh. Reichsst. f. Bodenf., N. F. 201, Taf. 49, Fig. 7, 8.

? 1944 Anomalina grosserugosa (GÜMBEL) — TEN DAM, Mededeel. Geol. Sticht. (C), 5/3, 130, Taf. 5, Fig. 2a-c.

1961 Anomalina grosserugosa (GUMBEL) — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 217, Taf. 12, Fig. 14a—c.

1963 Anomalinoides grosserugosa (GÜMBEL) -- v. HINTE, Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 8, 126, Taf. 17, Fig. 2a-c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/17/1.

Beschreibung: Nahezu planspiral eingerollte, dorsal nur wenig schwächer als umbilikal involute Form mit gerundeter, ungelappter Peripherie. Im letzten Umgang finden sich sieben rasch an Größe zunehmende Kammern, die dorsal mit radial verlaufenden, ventral mit schwach nach hinten gebogenen Suturen aneinanderschließen. Im jüngeren Windungsabschnitt verlaufen die Suturen eingesenkt, im älteren Teil sind sie undeutlich. Die Gehäusewand wird von deutlichen, groben Poren durchbrochen. Die Mündung liegt an der Basis der jüngsten Kammer auf der Peripherie.

Bemerkungen: Von der Typabbildung bei GÜMBEL (1868, 660) unterscheiden sich die meisten der in der Literatur als A. grosserugosa abgebildeten Formen dadurch, daß die Ventralseite nicht hochgewölbt, sondern mehr oder weniger der Dosalseite parallel ist. Es tritt daher auch die von GÜMBEL erwähnte "kielähnliche Zuschärfung" nicht auf, sondern die Peripherie ist gleichmäßig abgerundet. Im allgemeinen ist jedoch der Wölbungsgrad von Umbilikal- und Spiralseiten bei rotaliiden Foraminiferen außerordentlich variabel und keineswegs als ausschließliches Artkriterium zu verwenden; es besteht deshalb kein Grund, die vorliegenden Formen bei der ansonsten vorhandenen guten Übereinstimmung nicht bei A. grosserugosa zu belassen. Eine der Gümbelschen Variante sehr nahekommende Form wurde von GOHRBANDT (1962, 116, Taf. 8, Fig. 6 a--c) als Cibicidoides ? cf. grosserugosus abgebildet.

Eine A. grosserugosa hinsichtlich der groben Perforation und der stark involuten Aufrollung beider Seiten ähnliche Form ist A. granosa (HANTKEN). Sie unterscheidet sich jedoch durch den gelappten Umriß und die im Verlauf der gesamten letzten Windung deutlich sichtbaren, eingesenkten Suturen, während GÜMBEL für A. grosserugosa ausdrücklich anführt, daß nur die jüngsten zwei bis drei Kammern voneinander unterscheidbar seien.

Vorkommen: A. grosserugosa dürfte eine für das Eozän sehr charakteristische Art sein (GÜMBEL 1868, Kressenbergschichten Bayerns, KAAS-SCHIETER 1961, Eozän Belgiens, STAESCHE & HILTERMANN 1940, Untereozän Norddeutschlands, v. HINTE 1963, Krappfeldeozän), obwohl TEN DAM (1944, 130) die Form vereinzelt auch aus dem Paleozän der Niederlande anführt. Bei dem von ihm abgebildeten Exemplar (Taf. 5, Fig. 2 a--c) könnte es sich aber auch um eine A. rubiginosa CUSHMAN mit nur wenig weit fortgeschrittener Zerfurchung handeln.

Anomalina rubiginosa Cushman 1926

(Taf. 14, Fig. 1-4)

- 1926 Anomalina rubiginosa CUSHMAN CUSHMAN, Bull. Amer. Assoc. Petrol. Geol. 10, 607, Taf. 21, Fig. 6 (fide Cat. Foram.).
- 1928 Planulina rubiginosa (CUSHMAN) WHITE, Journ. Paleont. 2, 303, Taf. 41, Fig. 6a—c.
- 1930 Anomalina dorri var. aragonensis NUTTALL nov. var. NUTTALL, Journ. Paleont. 4, 291, Taf. 24, Fig. 18, Taf. 25, Fig. 1.
- 1946 Anomalina rubiginosa Сизнман Сизнман, U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 206, 156, Taf. 64, Fig. 4а—с, 5а—с, 6а—с.
- 1954 Anomalina dorri COLE, var. aragonensis NUTTALL BECKMANN, Eclog. Geol. Helv. 46, 399, Taf. 27, Fig. 1.
- 1956 Anomalinoides capitatus (GÜMBEL) HAGN, Palaeont. (A) 107, 176, Taf. 16, Fig. 15, ? Fig. 16.

1962 Gavelinella rubiginosa (CUSHMAN) — v. HILLEBRANDT, Abh. Bayer. Akad. Wiss., N. F. 108, 102, Taf. 8, Fig. 1a—c (1962b).

Abbildungsoriginale Nr. 3801/18/1-4.

Beschreibung: Mehr oder minder planspiral aufgerolltes Gehäuse mit flacher Dorsal- und aufgeblasener Umbilikalseite. Der Außenrand ist nicht gekielt, sondern breit abgerundet und nur im Bereich der jüngsten zwei bis drei Kammern etwas gelappt. Auf der weitgenabelten Ventralseite sind nur die etwa drei bis vier jüngsten Kammern durch deutlich sichtbare, radial verlaufende, eingesenkte Nähte getrennt, zwischen den älteren Kammern lassen nur perlschnurartig angeordnete Poren die Kammergrenzen erkennen. Diese unmittelbar entlang der Nähte angeordneten Poren können auch zu wechselnd langen, unregelmäßig begrenzten Furchen verschmelzen, zwischen welchen die Kammeroberflächen im extremsten Falle (siehe Fig. 4) nur mehr in Form wulstartiger, unregelmäßiger Rippen bestehen bleiben.

Ähnliche Erscheinungen zeigen sich auf der Spiralseite, auf der ebenfalls nur die drei bis vier jüngsten, leicht rückwärtsgekrümmten Nähte sichtbar sind, während die älteren Suturen durch mehr oder weniger breite Einstülpungen ineinander verfließender Poren angedeutet sind. In der dorsalen Gehäusemitte befindet sich ein Nabelknopf.

Die Kammerwände sind sowohl dorsal als auch ventral von groben, unregelmäßig verteilten Poren durchbrochen. Porenfrei sind der Nabelknopf, die Peripherie im Bereich des älteren Windungsabschnittes, sowie

die Aperturfläche. Die Mündung erstreckt sich an der Basis der jüngsten Kammer vom Nabelraum bis zur Peripherie, sie zieht nicht auf die Dorsalseite weiter.

Bemerkungen: A. dorri COLE (COLE 1928, 218) besitzt auf der Ventralseite durchwegs rippenartig erhabene Suturen. Eine gute Übereinstimmung bezüglich der Form des Gehäuses, der großen, unregelmäßig stehenden Poren und der durchwegs eingesenkten, auf der Ventralseite radial, der Dorsalseite leicht rückwärtsgebogenen Suturen besteht dagegen zwischen A. rubiginosa und der später von NUTTALL (1930) aufgestellten A. dorri aragonensis, die deshalb als jüngeres Synonym betrachtet werden muß.

Besonders auffällig sowohl an den Abbildungen von CUSHMAN, NUTTALL und auch BECKMANN ist das gehäufte Auftreten der Poren entlang der Kammerscheidewände. Variabel sind die vorliegenden Individuen in bezug auf den Grad der Porenverschmelzung im älteren Gehäuseteil, doch sind die beiden entgegengesetzten Endformen der Variationsbreite durch Zwischenformen lückenlos miteinander verbunden, sodaß die in Fig. 4 abgebildete Extremform nicht als eigene Unterart abgetrennt wurde.

A. granosa (HANTKEN) ist feiner perforiert, enger genabelt, die Kammern der letzten Windung nehmen rascher an Größe zu; sie zeigt auch keinerlei Anzeichen von Porenverschmelzungen und Furchenbildungen.

Die von HAGN (1956, 176) in Fig. 15, Taf. 16 abgebildete A. capitata (GÜMBEL) ist eine A. rubiginosa, während Fig. 16 durch die in der ganzen letzten Windung wulstartig erhabenen, nicht eingesenkten Nähte unterschieden ist. Aber auch diese Form gehört eher in die Variationsbreite von A. rubiginosa, als zu A. capitata (GÜMBEL). Der Typus der letzteren Art, Rotalia capitata (GÜMBEL 1868, 653, Taf. 2, Fig. 92 a—c) besitzt nach Abbildung und Beschreibung eine "länglich runde, sehr gleichseitige Form, auf der Spiralseite ziemlich hoch gewölbt ...", wulstartige Nähte werden nicht erwähnt, sondern GÜMBEL spricht sogar von Nahteinschnürungen. Gemeinsam dürfte beiden Formen nur die grobe Perforation der Gehäuse-oberfläche sein.

Vorkommen: A. rubiginosa wurde von CUSHMAN aus der paleozänen Velasco Formation von Mexico beschrieben, sie kommt nach NUTTALL (1930) dort aber auch im Eozän vor. Nach BECKMANN (1954) tritt sie in den obereozänen Mt. Hillaby Schichten der Oceanic Formation auf, v. HILL-BEANDT (1962 b) führt sie aus dem mittleren und oberen Paleozän der Alttertiärschichten des Beckens von Reichenhall und Salzburg an.

Anomalina sp. 1

(Taf. 13, Fig. 5)

1956 Anomalinoides sp. A — HAGN, Palaeont. (A) 107, 178, Taf. 17, Fig. 2a—b. Abbildungsoriginal Nr. 3801/17/2.

Beschreibung: Flach bikonvexe, planspiral eingerollte Form mit gerundeter, nicht gelappter Peripherie. Die Ventralseite ist gänzlich involut, eng genabelt, und zeigt nur die eingesenkten, schwach gekrümmten Suturen zwischen den drei jüngsten Kammern; die Kammerscheidewände im älteren Gehäuseabschnitt sind am vorliegenden Material nicht zu erkennen; sie sind jedoch weder eingesenkt, noch erhaben. Die Dorsalseite ist etwas weniger involut, aber auch sie läßt nur ungenügend Einzelheiten erkennen. Die Suturen zwischen den jüngeren Kammern sind bandförmig, breiter als jene der Umbilikalseite. Die Mündung zieht als schmaler Schlitz an der Basis der jüngsten Kammer ein wenig auf die Dorsalseite. Die Gehäusewand ist fein perforiert.

Bemerkungen: Die vorliegende Form läßt sich, bei den wenigen zu beobachtenden Merkmalen zwar mit gebotener Vorsicht, recht gut mit Anomalina sp. A bei HAGN (1956, 178) vergleichen. Die Wahrscheinlichkeit eines engen Anschlusses an A. subalpinus HAGN wird bereits von diesem Autor ausgesprochen.

Von der ähnlichen A. alazanensis NUTTALL (1932, 31, Taf. 8, Fig. 5—7) unterscheiden sich beide Formen durch das Fehlen erhabener Suturen und grober Poren.

Vorkommen: Anomalina sp. A stammt aus den obereozänen Schichten von Varignano bei Riva am Gardasee.

Anomalina sp. 2

(Taf. 13, Fig. 7)

Abbildungsoriginal Nr. 3801/17/3.

Beschreibung: In der Seitenansicht schlanke, bikonvexe Form mit mächtig entwickelter, besonders auf der Ventralseite stark vorgewölbter jüngster Kammer. Auf der Dorsalseite sind $1\frac{1}{2}$ Windungen sichtbar, die Ventralseite ist involut, besitzt jedoch einen offenen Nabel. Im letzten Umgang befinden sich 6 Kammern, die auf der Umbilikalseite mit radialen, auf der Dorsalseite mit gebogenen Nähten aneinanderschließen. Die abgerundete Peripherie ist durch die eingeschnittenen Suturen deutlich gelappt. Die Mündung zieht von der Umbilikalseite über die Peripherie ganz wenig auf die Dorsalseite. Die Gehäusewand ist sehr grob perforiert.

Anomalinoides Brotzen 1942

Anomalinoides bundensis auris (LE CALVEZ) 1949

(Taf. 14, Fig. 6)

1949 Anomalina auris n. sp. — LE CALVEZ, Mém. Carte Géol. France, 43, Taf. 4, Fig. 66—68.

1961 Anomalina auris LE CALVEZ — KAASSCHIETER, Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 215, Taf. 12, Fig. 11a-c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/19/1.

Bemerkungen: A. bundensis auris unterscheidet sich von A. bundensis bundensis (folgende Seiten) bei sonstiger Übereinstimmung in folgenden Merkmalen: Die Spiralseite ist gleich der Umbilikalseite involut, der randliche Kiel ist etwas schwächer entwickelt, die jüngste Kammer ist im Verhältnis zu den übrigen Kammern noch kräftiger aufgeblasen, sodaß die Form in der Seitenansicht wesentlich gedrungener und plumper erscheint. Zwischen beiden Formen bestehen fließende Übergänge (v. HINTE 1963, 126, bezieht A. auris in die Synonymie von A. bundensis), sodaß sie hier nur als Unterarten ausgeschieden wurden.

Vorkommen: A. bundensis auris wurde von LE CALVEZ (1949) aus dem Lutet des Pariser Beckens beschrieben; von KAASSCHIETER (1961) wird die Unterart aus Belgien aus dem Ypres, Lutet und Led, aus den Niederlanden aus dem Lutet und Led angeführt.

Anomalinoides bundensis bundensis (VAN BELLEN) 1946

(Taf. 14, Fig. 5)

1946 Anomalina bundensis n. sp. – v. BELLEN, Mededeel. Geol. Sticht (C) 5/4,73, Taf. 11, Fig. 1–3 (fide Cat. Foram.).

1963 Anomalinoides bundensis (VAN BELLEN) — v. HINTE, Jb. Geol. B. Anst., Sdbd. 8, 126, Taf. 17, Fig. 1a—c.

Abbildungsoriginal Nr. 3801/19/2.

Beschreibung: Bikonvexe Form mit involuter Umbilikal- und etwas evoluter Spiralseite, gekielter und im Bereich der letzten Kammern etwas gelappter Peripherie. In der äußeren Windung finden sich 10—12 Kammern, die zunächst langsam, im Abschnitt der drei jüngsten Kammern aber plötzlich sehr rasch an Größe zunehmen. In der Seitenansicht erscheint besonders die letzte Kammer stark aufgebläht. Die Nähte verlaufen gebogen, spiral leicht eingesenkt, umbilikal schwach bandartig verbreitert, aber nicht erhaben. Im Bereich der ersten Kammern des letzten Umganges können sie auf beiden Seiten undeutlich sein. Im Zentrum ist das Gehäuse beidseitig konkav eingedellt, die Ventralseite ist gleichmäßig konvex vom Außenrand zur Mitte gewölbt, die Spiralseite steigt vom Kiel zunächst im konkavem Aufschwung auf und fällt dann steil zum Nabel ab. Die Gehäusewand ist mittelgrob perforiert, die Mündung zieht von der Umbilikalseite noch ein wenig über die Peripherie.

Bemerkungen: Über die Unterschiede zu der sehr ähnlichen A. bundensis auris siehe dort.

Vorkommen: v. HINTE (1963) beschrieb die Art aus dem Eozän der Guttaringgruppe des Krappfeldes in Kärnten. Die Originalbeschreibung der Art stammt aus dem Lutet der Niederlande.

Großforaminiferen

Dünnschliffe aus den den untereozänen Mergeln zwischengeschalteten, gradierten Sandsteinbänken zeigen neben Lithothamnien und Rotalien kleine Discocyclinen, Assilinen und Nummuliten, die nach Prof. Dr. A. PAPP, der die Schliffe liebenswürdigerweise beurteilte, in ihrer Zusammensetzung der aus dem Kühlgraben am Untersberg (PAPP 1959) beschriebenen Fauna sehr ähnlich sind. Einzig bestimmbar war zwar nur eine in den Formenkreis um *Nummulites subramondi* DE LA HARPE zu stellende Form, dem Gesamtcharakter zufolge stuft Prof. Dr. A. PAPP die Großforaminiferen jedoch in das obere Ilerd ein. Damit ist die in den Sandsteinen vorliegende Assoziation eindeutig älter als die Cuis-Fauna der Mergel.

Auch in den Schlämmrückständen der Mergel konnten einzelne kleine Discocyclinen gefunden werden. Unter den bestimmten Formen treten mit Discocyclina scalaris (Schlumberger), D. marthae (Schlumberger) und D. archiaci (SCHLUMBERGER) Formen auf, die nach SCHWEIGHAUSER (1953) und NEUMANN (1958) ab Ypres vorkommen. Diese Formen könnten demnach, da das Ypres oberes Ilerd und Cuis umfaßt (siehe Abschnitt IV/1), entweder den Planktonforaminiferen der Mergel altersgleich sein, oder aber sie sind noch in das obere Ilerd zu stellen: schon in den unterlagernden Zwieselalmschichten war ja zu beobachten (WILLE-JANOSCHEK 1966), daß die Mergel als Folge der kontinuierlich fortlaufenden Sedimentation die jeweils autochthone Fauna führen, während die vom Rand periodisch geschütteten Sandsteine älteres, wiederaufgearbeitetes Material enthalten. Diese Erscheinung ist in gradierten Schichten häufig und wurde in ähnlicher Weise von H. A. KOLLMANN (1964, 124) auch aus der Gosau von Gams bei Hieflau berichtet, wo sich Orbitoiden und Lepidorbitoiden der Oberkreide in alttertiären Sedimenten finden. Auf Resedimentation weist auch das Auftreten der allerdings älteren, paleozänen Discocyclina seunesi DOUVILLE hin.

Asterocyclina stella GÜMBEL und A. taramellii (SCHLUMBERGER) sind dagegen Durchläuferformen, die aus dem Paleozän bis in das Obereozän reichen und daher keine Aussage ermöglichen.

IV. Stratigraphischer Teil

1. Zur Untergrenze des Eozäns

Für den Zeitraum des höheren Paleozäns und tieferen Eozäns ist eine Vielfalt von Stufennamen in Gebrauch, die sich aus der Verschiedenartigkeit und dem steten Wechsel des Sedimentationscharakters in den einzelnen Paläogengebieten, aus denen die Gliederungen stammen (England, Belgien, Pariser Becken), erklärt. Es ergab sich naturgemäß in Zonen terrestrischer Sedimentation eine andere Unterteilung als in solchen mit limnischen oder marinen Schichten, wobei die nebeneinander eingeführten Stufen sich in mehr oder weniger großem Ausmaß überlappen bzw. überschneiden.

Annähernd gleich alt sind nach neueren Ergebnissen das Thanetien mit dem Landenien, darüber das Sparnacien mit dem unteren Ypresien, gefolgt vom Cuisien, das dem oberen Ypresien äquivalent ist (zuletzt ausführlich bei BLONDEAU, CAVELLIER, FEUGUEUR & POMEROL 1966)*). Das Ilerdien wurde von HOTTINGER & SCHAUB (1960) für die vollmarine Sedimentausbildung im Tethysraum in der Zeit zwischen Thanet und Cuis geschaffen. Eine exakte Parallelisierung der einzelnen Stufen war bis in jüngste Zeit wegen der räumlichen geographischen Trennung der Ablagerungen, der verschiedenen Fazies und des daraus resultierenden Mangels allen Gebieten gemeinsamer Fossilgruppen nur schwer möglich (es wurden

^{*)} Von vielen Autoren werden allerdings Ypres und Cuis in ihrer Gänze gleichgesetzt, was sich aus der geschichtlichen Entwicklung des Begriffes Cuis erklärt: Der Begriff war ursprünglich von DOLLFUS (1877, fide Lex. strat. I/4a VII, 60) für die Sables de Cuise La Motte im Pariser Becken geschaffen worden. Später fügte DOLLFUS (1905) seinem Cuisien an der Basis jedoch noch den Horizont von Sinceny hinzu, wodurch es zum zeitlichen Äquivalent des schon 1849 von DUMONT in Belgien definierten Ypresien wurde.

daher in dieser Arbeit auch bei den Altersangaben der einzelnen Arten jeweils die Stufennamen der zitierten Autoren verwendet, da diese am besten dem betreffenden Gebiet entsprechen). Erst seit kurzem bietet sich eine Korrelierungsmöglichkeit einerseits auf dem Umweg über das Nannoplankton und andererseits über planktonische Foraminiferen, die zwar selten, aber manchmal doch immerhin vorhanden sind, an (vgl. z. B. EL-NAGGAR 1967, über die Stellung des Thanets innerhalb des Paleozäns).

Parallel mit dieser Verwendung verschiedener Stufen, die unterschiedlich große Zeiträume umfassen, geht eine weitgehende Differenz in der Auffassung der Lage der Grenze zwischen Paleozän und Eozän, da diese Grenze in den einzelnen Faziesgebieten an die Basis und nicht in die Mitte der Stufen gelegt wird; so findet sie sich einerseits über dem Landenien und unter dem Ypres, andererseits aber über dem Sparnacien, bzw. Ilerdien und unter dem Cuisien, wie in der beigegebenen Textfigur grob veranschaulicht werden soll. Zum Problem der Grenze zwischen Paleozän und Eozän, bzw. "unterem und mittlerem Paläogen" nahmen zuletzt auch BERGGREN (1965 b) und Szöts (1966) Stellung.

MONT	THAN	IET		ILERD		Сив			
MONT	LAND	DEN	YPRES						
MONT	THAN	ET	SPARNAC			CUIS			
unci- nata	pusilla pusilla	pseudo- menardii	velasco- ensis	marginod./ subbotinae	formosa formosa	arago - nensis	palmerae		
C.		I delicatus	D. multiradiatus		M. tribrachıatus				

Abb. 2. Stufengliederungen im Zeitraum Paleozän-Untereozän und Zonengliederung nach planktonischen Foraminiferen (Globorotalien) und Nannoplankton.

Autoren, die die Stufen Ilerdien und Cuisien verwenden, zögern nicht, das Ilerd zum Paleozän zu rechnen, während in einer Gliederung Landenien—Ypresien das Ypres stets zum Eozän gestellt wird. Dagegen schwankt das Sparnacien in seiner Stellung: während die Vertebraten ihrem Charakter nach sich enger an die eozänen Faunenelemente anschließen und das Sparnacien daher von den Wirbeltierpaläontologen dem Eozän zugerechnet wird, liegt der ausgeprägtere Faunenschnitt nach Evertebraten eher über dem Sparnacien, welches dann als jüngste Stufe im Paleozän betrachtet wird. Dies entspricht nach BERGGREN (1965 b, 1482), der selbst für diese Lage der Grenze eintritt, auch eher der von Schimper 1874 gegebenen Definition des Paleozäns, die das Sparnacien miteinschließt.

Die Grenzziehungen innerhalb der Gliederungen an Hand planktonischer Foraminiferen, die zwar auch um einige Zonen schwanken (vgl. Textfigur 3), liegen fast ausnahmslos im Sparnacien. Die Frage, die sich in diesem Zusammenhang oft ergab, ob die Globorotalia rex-Zone unterstes Untereozän (z. B. BOLLI 1957, GOHRBANDT 1963, BERGGREN 1965) oder aber oberstes Paleozän (v. HILLEBRANDT 1962, 1965, H. A. KOLLMANN 1964) repräsentiere, resultiert einerseits aus dieser uneinheitlichen Grenzziehung zwischen Paleozän und Eozän und kann andererseits nur entstehen, wenn man die Tatsache unberücksichtigt läßt, daß Ilerdien und Ypres sich ebenfalls teilweise überschneiden; außerdem muß noch beachtet werden, daß die "rex-Zone" BOLLI's nicht mit den rex-Zonen der übrigen Autoren ident (siehe Seite 147), sondern älter ist. Besondere Verwirrung entsteht bei fälschlicher Altersgleichsetzung von Ypres und Cuis (z. B. GOHRBANDT 1963), bzw. bei gemeinsamer Verwendung der Stufen Sparnacien und Ypresien (BERGGREN 1965 a, b).

In Gebieten mit geschlossener Planktonzonenabfolge sind jedoch Fragen eben erwähnter Art nur von sekundärer Bedeutung, da man sich praktisch unter Umgehung der Stufen- und auch Epochennamen direkt an Hand der Biozonen verständigen kann, solange noch keine einheitliche internationale Übereinkunft über die Grenzziehung erfolgt ist.

2. Altersstellung des Eozäns von Schorn

Bei einem Vergleich der zahlreichen, von den verschiedenen Autoren für verschiedene Tethysgebiete aufgestellten Zonengliederungen an Hand planktonischer Foraminiferen fällt auf, daß fast alle Autoren im Paleozän eine Zone der Globorotalia velascoensis ausscheiden, und daß sich, ebenso weitgehend übereinstimmend, im Untereozän eine Globorotalia aragonensis-Zone auffinden läßt. Beide Leitformen sind sehr charakteristische, leicht kenntliche Formen und ermöglichen dadurch die eindeutige Fassung einer Zone. Das zwischen den beiden Zonen liegende Zeitintervall besitzt dagegen allem Anschein nach keine sich besonders aufdrängenden Leitformen, was in den unterschiedlichen Zonennamen oder sogar Doppelnamen seinen Ausdruck findet. [Globorotalia ,,rex"- *) und Globorotalia formosa formosa-Zone bei Bolli 1957, GOHRBANDT 1963, Coltro 1963, Bolli & Cita 1960, H. A. KOLLMANN 1964; Globorotalia marginodentata, bzw. G. subbotinae-Zonen der russischen Autoren - SUBBOTINA 1953, 1960, MOROZOVA 1959, 1960 und von SAMUEL (1965) — bzw. G. aequa und G. formosa formosa/ G. subbotinae — Zone LUTERBACHER'S 1964 sowie G. marginodentatasubbotinae, G. lensiformis-, Acarinina angulosa-, G. formosa-Zone v. HILLE-BRANDT's 1965 für denselben Zeitabschnitt.]

Über der aragonensis-Zone, aber ebenfalls noch in das Untereozän gehörig, folgt bei BOLLI (1957) die Zone der Globortotalia palmerae, LUTER-BACHER wählt als Zonenleitfossil für dieselbe Zeit G. bullbrooki. V. HILLE-

^{*)} Die Typusprobe der BOLLI'schen rex-Zone ist nach HAY (1964, 887) in die Nannoplanktonzone des Marthasterites contortus zu stellen und Globorotalia rex bei BOLLI entspricht nicht der typischen G. rex von MARTIN, die erst in der Marthasterites tribrachiatus-Zone auftritt und somit eindeutig jünger ist. Die Grundlage für die Globorotalia-rex-Zone ist demnach als Fehlbestimmung als namengebendes Zonenleitfossil schlecht geeignet, weshalb u. a. Szörs (1966) dazu überging, die BOLLI'sche rex-Zone nur mehr unter Anführungszeichen zu führen.

 $\mathbf{278}$

BRANDT (1965) unterscheidet dagegen zwei Zonen, die Zone der G. palmerae/ Acarinina aspensis und die Zone der Globorotalia caucasica. Die unten angeführte Zusammenstellung verschiedener Zonengliederungen (Abb. 3) soll nicht vollständig sein, da sich ausführliche Tabellen bei BERGGREN (1965) und v. HILLEBRANDT (1965) finden, sondern nur der Übersicht dienen, da im folgenden auf diese Zonengliederungen Bezug genommen wird.

Auch zur Einstufung des Eozäns von Schorn wurden hauptsächlich die planktonischen Foraminiferen herangezogen, doch machte auch hier die eben erwähnte Schwierigkeit, die Zonen zwischen velascoensis- und aragonensis-Zone exakt zu definieren, die Einordnung gewisser Proben nicht einfach. Die höchsten Faunen der unterlagernden Zwieselalmschichten zeigen eine Zusammensetzung, die jünger als die Fauna der Globorotalia velascoensis-Zone erscheint, in welchen aber Globorotalia (Tr.) rex MARTIN (non BOLLI) noch fehlt. Es finden sich zumeist neben vereinzelten G. (Tr.) velascoensis velascoensis CUSHMAN G. subbotinae-artige Formen, sowie G. (Tr.) marginodentata SUBBOTINA und stets massenhaft G. (Tr.) aequa (CUSHMAN & RENZ). Es ist dies eine Globorotalienvergesellschaftung, die in ihrer Zusammensetzung sehr gut jener der G. aequa-Zone LUTER-BACHER's aus dem Apennin entspricht.

Für die aus diesem Profilbereich stammenden Proben 21 und 171 übernahm Herr Dr. H. HEKEL *) freundlicherweise die Bestimmung der Nannofloren, die eine Zugehörigkeit zur *Discoaster multiradiatus*-Zone von BRAM-LETTE & SULLIVAN (1961) erbrachte und im folgenden kurz angeführt werden soll:

- h Discoaster multiradiatus BRAMLETTE & RIEDEL
- + Discoaster ornatus STRADNER
- s Discoaster salisburgensis STRADNER
- sh Coccolithus crassus BRAMLETTE & SULLIVAN
- + Coccolithus pelagicus (WALLISCH)
- + Discoasteroides megastypus BRAMLETTE & SULLIVAN
- h Fasciculithus involutus BRAMLETTE & SULLIVAN
- + Lucianorhabdus cayeuxi DEFLANDRE

Über diesen höchsten Anteilen der Zwieselalmschichten folgt das Untereozän, das zu seinem größten Teil Faunen führt (Pr. 122, 175, 37, 201), in welchen die typische Globorotalia (Tr.) marginodentata SUBBOTINA sowie velascoensis-Formen nicht mehr auftreten, wo aber neben G. (Tr.) rex MABTIN bereits G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL vorkommt. Die Planktonfauna hat folgende Zusammensetzung:

Globigerina linaperta FINLAY Globigerina pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA Globigerina triloculinoides Plummer Globorotalia (Truncorotalia) aequa CUSHMAN & RENZ Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN Globorotalia (Acarinina) acarinata (SUBBOTINA) Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY) Globorotalia (Acarinina) soldadoensis (BRONNIMANN)

*) Zur Zeit Geol. Inst. Univ. Bern.

BOLLI 1957 Trinidad	pseudo- menardii	velasco- ensis	rex	form for	formosa formosa		gonensis palm		etae
LUTERBACHER Apennin 1964	pseudo- menordii	velasco - ensis	s aequa formosa for subbotina		form./ nae	1 1 1 a r agon 1	ne71515	виШьгоокі	
v. HILLE BRANDT Spanien 1965	pseudo- menardii	velasco- ensis	margino dentata/ lensi- Subbo- tinae	фотто anguli	formosa angulosa		iensis	pal- merae aspen- Sis	cauca- sica
SAMUEL 1965 WestKarpaten	aequa		subbotinae / marginodentata		a	aragonensis / crater			
1953 SUBBOIINA	Сотря	essed globo	rotaliids Conice		Conica	l globorotaliids			crassa-
Kaukasus 1960	crassata, triplex,	pseudotopilensis	marginodentata/ interposita		lensiformis		Caucasica		formis

Abb. 3. Zonengliederungen im höheren Paleozän und Untereozän nach Globorotalien (i.w.S.) mit Lage der Paleozän-Eozän-Grenze bei den einzelnen Autoren.

Die Einstufung dieser Fauna ist insofern schwierig, als G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL bereits unterhalb der eigentlichen aragonensis-Zone auftreten kann und die Fauna, nach dem Fehlen von G. (Tr.) aragonensis caucasica GLAESSNER zu schließen, auch eindeutig älter ist als jene der hangenden Proben.

Die Nannofloren führen nach H. HEKEL:

h Discoaster lodoensis BRAMLETTE & RIEDEL

h Marthasterites tribrachiatus (BRAMLETTE & RIEDEL)

+ Discoaster barbadiensis (TAN SIN HOK)

+ Discoaster cf. molengraafi TAN SIN HOK

sh Coccolithus crassus BRAMLETTE & SULLIVAN

+ Coccolithus grandis BRAMLETTE & SULLIVAN

Dies ist eine Vergesellschaftung, die häufig zusammen mit G. (Tr.) rex MARTIN gefunden wird; als tiefere Untereozänformen wären dagegen bei den Globorotalien G. (Tr.) subbotinae MOROZOVA, G. (Tr.) formosa formosa BOLLI und G. (Tr.) formosa gracilis sowie G. (Tr.) marginodentata SUBBOTINA zu erwarten, die aber nicht auftreten. Stuft man die betreffenden Proben daher, was gemäß dem zahlenmäßigen Überwiegen von G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL doch gerechtfertigt erscheint, in die aragonensis-Zone ein, so fehlen im Eozän von Schorn zumindest die Äquivalente der formosa formosa-Zone BOLLI's, bzw. der formosa formosasubbotinae-Zone LUTERBACHER's. Es wurde jedoch bereits an anderer Stelle darauf hingewiesen, daß dies auf tektonische und nicht stratigraphische Ursachen zurückgeführt wird.

Die Planktonfauna der in der vorliegenden Arbeit beschriebenen Probe 307 (gleich alt ist auch Probe 23) zeigt folgende Zusammensetzung:

Globigerina inaequispira SUBBOTINA

Globigerina linaperta FINLAY

Globigerina pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV

Globigerina pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA

Globigerina trilobata SUBBOTINA

Globigerina triloculinoides Plummer

Globigerina turgida (FINLAY)

Globigerina varianta SUBBOTINA

Globorotalia (Truncorotalia) aequa Cushman & Renz

Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL

Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis caucasica GLAESSNER

Globorotalia (Truncorotalia) formosa gracilis BOLLI

Globorotalia (Truncorotalia) cf. marginodentata SUBBOTINA

Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN

Globorotalia (Truncorotalia) sp.

Globorotalia (Acarinina) mckannai (WHITE)

Globorotalia (Acarinina) cf. mckannai (WHITE)

Globorotalia (Acarinina) perclara LOEBLICH & TAPPAN

Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY)

Globorotalia (Acarinina) sp. "crassoformis"

In dieser Fauna stellen G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL und G. (Tr.) aragonensis caucasica GLAESSNER mit ihren zahlreichen Übergangsformen (WILLE-JANOSCHEK 1967) die dominierenden Faunenelemente dar. Die Probe wird in die aragonensis-Zone gestuft, obwohl das Vorherrschen von G. (Tr.) aragonensis caucasica GLAESSNER zunächst eine Einstufung in die Zone der G. caucasica von v. HILLEBRANDT nahezulegen zu scheint. die der höheren G. palmerae-Zone Bollis, also höchstem Untereozän entspricht. Gegen ein solches Alter spricht jedoch die Tatsache, daß eine Reihe von Arten noch vorhanden ist, die aus der palmerae-Zone nicht mehr bekannt sind, wie G. (A.) mckannai (WHITE) und G. (A.) perclara LOEBLICH & TAPPAN. Globigerina triloculinoides PLUMMER ist schon in der aragonensis-Zone nicht mehr typisch ausgebildet, obwohl sie von SUBBOTINA (1960, fide BERGGREN 1965) noch bis zur Unterkante des Lutets angegeben wird. Globorotalia (Tr.) aequa CUSHMAN & RENZ war bisher mit ihrem höchsten Auftreten nur aus der formosa formosa-Zone (LUTER-BACHER 1964) bekannt, während Bolli (1957) ihre Verbreitung sogar nur bis in die "rex"-Zone angibt. Auch G. (Tr.) formosa gracilis Bolli soll nach Bolli (1957) nur in die formosa formosa-Zone reichen, kommt in ganz geringer Zahl aber auch noch im vorliegenden Material vor. G. (Tr.) rex MARTIN kommt nach neueren Ergebnissen (COLTRO 1963, LUTER-BACHER 1964, v. HILLEBRANDT 1965) noch zusammen mit G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL in der aragonensis-Zone vor, nicht aber höher. Da andererseits auch typische Formen der nächsthöheren Zone, wie G. (G.) palmerae CUSHMAN & BERMUDEZ, G. (A.) aspensis (COLOM) und G. (A.) bullbrooki BOLLI nicht gefunden werden konnten, die in der caucasica-Zone aber auftreten sollen, wird eine Einstufung in das höchste Untereozän für zu jung erachtet.

Auch die Nannoflora spricht nicht gegen eine Einstufung in die G. aragonensis-Zone; Probe 307 führt:

- h Discoaster lodoensis BRAMLETTE & RIEDEL
- + Discoaster mirus Deflandre
- + Discoaster binodosus MARTINI
- + Marthasterites tribrachiatus (BRAMLETTE & RIEDEL)
- sh Coccolithus crassus BRAMLETTE & SULLIVAN
- + Coccolithus pelagicus (WALLISCH) C. div. sp.
- (a) Parrhabdolithus untergeri
- + Sphenolithus radians DEFLANDRE

Es ist dies eine Vergesellschaftung, die nach H. HEKEL der Zone mit Marthasterites tribrachiatus und Discoaster lodoensis entspricht, und die häufig zusammen mit G. (Tr.) aragonensis NUTTALL gefunden wird.

Die benthonischen Foraminiferen besitzen zumeist eine unvergleichlich längere Vertikalverbreitung als die planktonischen Arten und werden daher, wenn Plankton vorhanden ist, nur sehr bedingt zur stratigraphischen Einstufung herangezogen. Manche kürzere Lebenszeiten werden durch die Tatsache vorgetäuscht, daß eine Art erst von wenigen Autoren oder von wenigen Lokalitäten beschrieben wurde. Die wenigen der vorliegenden Arten, die nach bisheriger Kenntnis erst ab Ypres aufzutreten scheinen, sind Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ, E. labiata (SCHWAGER), Guttulina irregularis (D'ORBIGNY), Eponides polygonus LE CALVEZ, Cibicides fortunatus MARTIN, Cibicides havanensis CUSHMAN & BERMUDEZ, Asterigerina bartoniana (TEN DAM) und A. cam-

panella (GÜMBEL), Eorupertia magna (LE CALVEZ) sowie die Gattung Cuvillierina und unter den Discocyclinen D. scalaris (SCHLUMBERGER), D. archiaci (SCHLUMBERGER), und D. marthae (SCHLUMBERGER).

Zusammenfassend kann festgehalten werden, daß die Sedimentation der Zwieselalmschichten in der Gosau von Schorn bis in die Zone mit Discoaster multiradiatus reicht, entsprechend der Globorotalia aequa-Zone LUTEBBACHER's, bzw. der "rex"-Zone von Bolli. Äquivalente der darüberfolgenden G. formosa formosa-Zone konnten nicht belegt werden; die Eozänschichten von Schorn führen eine Fauna der G. aragonensis-Zone, wobei ein tieferer Anteil ohne und ein höherer Anteil mit G. aragonensis caucasica GLAESSNER unterschieden werden kann. Die Nannofloren lassen sich in die Marthasterites tribrachiatus-Zone stufen.

3. Altersvergleich mit anderen Eozänvorkommen Österreichs

Zunächst interessiert in diesem Zusammenhang natürlich ein Vergleich mit Alttertiärschichten, die ebenso wie die vorliegenden in Verbindung mit **Gosauvorkommen** stehen, bevor auf Eozänschichten anderer tektonischer Einheiten, so Flysch, Helvetikum und Waschbergzone eingegangen wird.

Das wohl bemerkenswerteste Profil zeigt die Nordseite des Untersberges bei Salzburg, dessen Alttertiärschichten von v. HILLEBRANDT (1962 a, b) bearbeitet wurden. Am Untersberg-NE-Fuß sind G. velascoensisund G. "rex"-Zone in Nierntaler Fazies ausgebildet. Darüber transgredieren mit groben Aufarbeitungslagen Schichten, die Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL und auch G. (Tr.) aragonensis caucasica GLAESSNER enthalten, also mit dem Eozän von Schorn altersgleich sind. Die äußerst geringfügige Schichtlücke umfaßt nach v. HILLE-BRANDT die Zone der Globorotalia formosa formosa von Bolli (1957). Die Sedimentation läuft dann am Wartberg ohne Unterbrechung bis in das Ledien fort. Es ist dies eines der vollständigsten Alttertiärprofile in den Nördlichen Kalkalpen. Leider brachte v. HILLEBRANDT (1962 a) nur für die Paleozän-, nicht aber für die Eozänfaunen ausführliche Faunenlisten sowie Beschreibungen mit Abbildungen, sodaß wohl die sichere altersmäßige Parallelisierung, nicht aber ein engerer Faunenvergleich möglich ist.

Im vom vorliegenden Vorkommen nur wenige Kilometer (ca. 10 km) entfernten, eigentlichen Becken von Gosau (Oberösterreich/Salzburg) reicht die Sedimentation in Fazies der Zwieselalmschichten nur bis in die Zone der *Globorotalia pseudomenardii* des Paleozäns, jüngere Schichten sind nicht erhalten (WILLE-JANOSCHEK 1966).

Das nächste im E folgende, Alttertiär führende Gosauvorkommen ist jenes von Gams bei Hieflau (Steiermark). (Ein dazwischenliegendes Vorkommen im Ennstal im Raum von Wörschach und Liezen wird zur Zeit von W. JANOSCHEK bearbeitet; nähere Ergebnisse fehlen noch.) Die Gosau von Gams wurde zuletzt von H. A. KOLLMANN (1964) bearbeitet: Schichten in Nierntaler Fazies setzen hier im Obercampan ein und werden ohne Unterbrechung bis in die Zone der Globorotalia pseudomenardii sedimentiert. Darüber folgt ein "Breccien-Sandsteinkomplex", der lithologisch den Zwieselalmschichten des Beckens von Gosau entspricht. Er wird überlagert von der "Tonmergelserie des Paleozän" von H. A. KOLL-MANN, die an der Basis noch eine Fauna mit Globorotalia (Truncorotalia) velascoensis occlusa LOEBLICH & TAPPAN führt, im Hangenden jedoch bereits Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN und Globorotalia (Truncorotalia) formosa gracilis BOLLI enthält. Diese Fauna wird von H. A. KOLLMANN, v. HILLEBRANDT folgend, in das obere Ilerd gestellt (Zone der Globorotalia rex), sie enthält keine für die Zone der Globorotalia aragonensis charakteristischen Formen. Faziell ist der Komplex den Untereozänschichten von Schorn sehr ähnlich.

In der Gosaumulde von Grünbach und der Neuen Welt (Niederösterreich) ist nach Plöchinger (1961) in den Zweiersdorfer Schichten ebenfalls Alttertiär vorhanden, das ohne Sedimentationsunterbrechung auf das Maastricht (Inoceramenmergel) folgt, doch handelt es sich hier nur um Dan-Paleozän. Neben der Durchläuferform *Globigerina triloculinoides* Plummer kommen als Stützen für diese tiefe Alter *Globigerina pseudobulloides* Plummer und *Globorotalia compressa* (Plummer), bzw. einmal *Globorotalia angulata* (WHITE) vor. Das gleiche Alter besitzen auch die Alttertiärschichten in den Gosauvorkommen zwischen Alland und Perchtoldsdorf (Niederösterreich; OBERHAUSER 1963).

Die Parallelisierung mit dem Alttertiär auf dem zentralalpinen Gosauvorkommen vom Krappfeld (Kärnten) ist insoferne schwieriger, als hier eine Seichtwasserfazies (Milioliden, Nummuliten) vorliegt, bzw. teilweise sogar brackische Schichten mit Kohlenflözen abgelagert wurden (VAN HINTE 1963); dementsprechend selten sind planktonische Foraminiferen und die Einstufung erfolgte hauptsächlich an Hand von Großforaminiferen. Nach VAN HINTE erfolgte über dem Untermaastricht, das Obermaastricht und Teile des Paleozäns umfassend, eine Regression. Wahrscheinlich noch im Paleozän wird der fossilleere Speckbauer Roter Ton abgelagert, darüber die in das Ypres zu stufende Höhwirt- und Sittenbergfolge sowie Sonnberg- und Dobranberg Nummulitenschichten, welch letztere auch noch in das Lutet hinaufreichen. Es möge immerhin erwähnt sein, daß charakteristische Formen, wie Cuvillierina yarzai (RUIZ DE GAONA), Asterigerina campanella (GÜMBEL) und Anomalinoides bundensis (VAN BELLEN) beiden Vorkommen gemeinsam sind. Im Krappfeldeozän sind demnach wohl gleich alte Bildungen vorhanden, doch ist die Fauna infolge der andersartigen Fazies nicht vergleichbar.

Die Möglichkeit eines Vergleiches mit altersgleichen Schichten der Flyschzone wird durch die Tatsache erschwert, daß hier planktonische Foraminiferen, wenn überhaupt, so nur äußerst spärlich auftreten; das Fehlen kalkschaliger Foraminiferen ist ja ein Charakteristikum für Flyschsedimente. Doch scheint nunmehr auf dem Umweg über Nannofloren ein Weg vorhanden, die Flyschsedimente genauer als bisher altersmäßig einstufen zu können, bzw. die Nannoflorenvergesellschaftungen auch direkt mit jenen anderer Schichten zu vergleichen.

Nach den Ergebnissen der Nannoflorenuntersuchungen, die natürlich flächenmäßig noch lange nicht alle Schichten umfassen, ist Untereozän im Alttertiär des Flysches reichlich vertreten. Für den Wiener Raum führte BRIX (1961) auch Fundpunkte unter- bis mitteleozänen Alters an.

Mit Discoasteriden erwiesenes Paleozän (*Multiradiatus*-Zone) und Unter- bis Mitteleozän (*Tribrachiatus*-Zone) wurde jüngst auch von Gottschling (1966) aus der Laaber Teildecke im Raum N Hainfeld (Niederösterreich) bekanntgemacht. Das Alttertiär führt hier, obwohl tonigmergelig ausgebildet, fast durchwegs keine Foraminiferenfaunen. Weitere Abschnitte der Flyschzone werden zur Zeit im Rahmen von Dissertationen am Geologischen Institut der Universität Wien bearbeitet.

1961 wurde von I. KÜPPER aus Flyschsedimenten, die Bohrungen in den Untergrund des Wiener Beckens im Raum von Zistersdorf entstammten, Faunen mit planktonischen Foraminiferen bekanntgemacht, darunter einige mit *Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis* NUTTALL.

Im Helvetikum, das in seinen österreichischen Anteilen im Raume von Mattsee am reichsten entwickelt ist, liegt Untereozän in Form der Roterz- und Mittelschichten vor (GOHRBANDT 1963). Diese großforaminiferenführenden Schichten sind als Kalksandsteine, Lithothamnienkalke oder Nummulitenkalke ausgebildet und es ist bisher daraus keine Planktonfauna bekanntgemacht worden, sodaß ein direkter Faunenvergleich nicht möglich ist. Auch zwischen Traunsee und Attersee (W. JANOSCHEK 1964), im Gschliefgraben bei Gmunden (PREY 1952) und im Gebiete des Perneckerkogls W Kirchdorf an der Krems (PREY 1951) ist Eozän in nicht-mergeliger Ausbildung vorhanden.

In neuester Zeit wurden jedoch von cand. geol. M. STURM im Helvetikum W des Attersees W Nußdorf mergelige Schichten gefunden, die eine reiche Planktonforaminiferenfauna führen. Ihre Bestimmung ergab einerseits ein tieferes Untereozän mit Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN, G. (Tr.) aequa CUSHMAN & RENZ und G. (Tr.) aragonensis aragonensis NUTTALL. Vergesellschaftung, auch im eine die vorliegenden Eozän auftritt, andererseits lassen Proben \mathbf{mit} G. (Tr.) aragonensis caucasica GLAESSNER, G. (Tr.) spinulosa CUSHMAN und G. (Acarinina) bullbrooki Bolli auf höheres Untereozän bis Mitteleozän schließen und sind höher als die jüngsten Faunen von Schorn einzustufen.

In der Buntmergelserie im Raum von Rogatsboden/Niederösterreich ist nach PREY (1957) in einigen Proben G. (Tr.) aragonensis NUTTALL vorhanden, ohne daß jedoch eine genaue Trennung zwischen Unter- und Mitteleozän möglich wäre.

1964 wurden von PLÖCHINGER zur Buntmergelserie gestellte Mergel der Fenster von St. Gilgen und Strobl am Wolfgangsee beschrieben, die eine Schichtfolge von der Kreide bis in das Alttertiär umfassen. Einige Eozänproben, die ich dank des Entgegenkommens von Dr. B. PLÖCHINGER und Dr. R. OBERHAUSER, Geol. B.-Anst. Wien, zur Durchsicht erhalten konnte, zeigen eine verhältnismäßig gut erhaltene Planktonfauna; in Probe 140 fand sich überwiegend Globorotalia (Truncorotalia) marginodentata SUBBOTINA, Probe 129 führte typische Exemplare von G. (Tr.) ara-
werden. Beide Proben haben somit Altersäquivalente im Eozän von Schorn, sind aber etwas tiefer als die höchste vorliegende Eozänprobe einzustufen. Weitere Proben, die mir aber nicht vorlagen (z. B. die Proben 71, 81 und 181 von Plöchinger 1963, 32 f) sind jünger: sie führen zwar ebenfalls G. (Tr.) aragonensis NUTTALL, daneben aber eine Nannoflorengemeinschaft des mittleren Eozäns, in der die charakteristischen Untereozänleitformen Discoaster lodoensis BRAMLETTE & RIEDEL sowie Marthasterites tribrachiatus (BRAMLETTE & RIEDEL) nicht mehr auftreten.

Die Waschbergzone, die eine vom Oberjura bis in das Miozän reichende Schichtfolge umfaßt, weist ebenfalls Alttertiärschichtglieder auf, die aber, ebenso wie auch alle anderen Glieder der Folge, in Form von einzelnen Schuppen vorliegen und nicht ohne weiteres in einen zusammenhängenden Profilverband gebracht werden können. In das Danien werden die reich globigerinenführenden Bruderndorfer Schichten gestuft (M. E. SCHMID 1963), aus dem höheren Paleozän ist der Tegelige Sand der Reingruberhöhe bekannt, der nach GOHRBANDT (1962) eine Planktonforaminiferenfauna u. a. mit Globorotalia (G.) pseudomenardii Bolli, Globorotalia (G.) elongata GLAESSNER und Globorotalia (Truncorotalia) angulata (WHITE) führt. Im Cuis folgt der Waschbergkalk mit Nummulites partschi DE LA HARPE (PAPP 1962), der also etwa altersgleich mit den vorliegenden Eozänschichten sein kann. Eine Foraminiferenfauna aus etwas sandigeren Partien des Kalkes am Michelberg, die mir Herr Dr. A. Rögl, Paläont. Inst. Univ. Wien, freundlicherweise zur Verfügung stellte, enthielt jedoch nur schlecht erhaltene, auskristallisierte Robuliden u. dgl.

Im Lutet wurden die ebenfalls Großforaminiferen führenden Haidhofschichten (Nummulites cf. distans DESHAYES, Assilina spira ROISSY) abgelagert, und erst im Obereozän kommt es wieder zur Bildung kleinforaminiferenreicher Sedimente der Reingruber Serie, die GOHRBANDT (1962) eingehend bearbeitete. Die Fauna unterscheidet sich grundlegend von vorliegender: von den 80 durch GOHRBANDT aufgeführten Arten konnten nur 4 auch hier bestimmt werden, nämlich die beiden stratigraphisch wertlosen Durchläuferformen Guttulina problema D'ORBIGNY und Globulina gibba d'ORBIGNY, die als Cibicidoides ? cf. grosserugosus (GÜMBEL) aufscheinende Form, und unter den planktonischen Arten nur Globigerina linaperta FINLAY. Ein charakteristischer Unterschied ist das Fehlen gekielter Globorotalien der Untergattung Truncorotalia im Material der Reingruber Serie.

Ein weiteres Alttertiärvorkommen, das zwar erst im Obereozän beginnt, also für einen Altersvergleich belanglos ist, ist das **Unterinntaler Tertiär** von Häring. Es ist deshalb interessant, da es im Obereozän (und zwar marin) zu einer Zeit einsetzt, da am Untersberg-NE-Fuß ebenfalls noch sedimentiert wird. Die jüngsten marinen Alttertiär-Sedimente innerhalb der nördlichen Kalkalpen stellen die oligozänen Zementmergel dieser Serie dar.

Zusammenfassend kann noch einmal festgestellt werden, daß altersgleiche Sedimente in Österreich wohl vorhanden sind, daß sie aber zum Teil keine Planktonforaminiferenfaunen führen (Waschbergkalk, Roterzund Mittelschichten, Eozän der Flyschzone, des Krappfeldes), zum anderen, 286

geringeren Teil solche wohl mit ihren wichtigsten Leitformen angeführt, nicht aber die ganzen Faunen dokumentiert werden (Untersberg-NE-Fuß, Buntmergelserie div. Lok.) sodaß die hier bearbeitete Fauna die erste Beschreibung einer Kleinforaminiferenfauna aus dem österreichischen Cuis darstellt, nachdem von GOHRBANDT (1962, 1963) zuvor schon Faunen aus dem Paleozän und Obereozän ausführlich beschrieben worden waren.

V. Literatur

ALIMARINA, V. P.: Quelques particularités de l'évolution des Foraminifères planktoniques en relation avec la subdivision du Paléogène inférieur? du Caucase septentrionale. — Quést. Micropaléont. 7, 217—278, Fig. 1—3, Moskau 1963 (franz.).

ASCOLI, P.: Microfaune della serie eccenica di Rio Repregoso e della serie oligocenica di Mombisaggio — Mongariolo (Tortona — Alessandria). — Riv. Ital. Paleont. 62, 153-189, Taf. 13—16, Milano 1956.

BANDY, O. L.: Eocene Foraminifera from Cape Blanco, Oregon. — Journ. Paleont. 18, 366—377, Taf. 60—62, Tulsa 1944.

BANDY, O. L.: Eocene and Oligocene Foraminifera from Little Stave Creek, Clarke County, Alabama. — Bull. Amer. Paleont. 32, 31—240, Taf. 5—31, Ithaca 1949.

BANNER, F. T. & BLOW, W. H.: The classification and stratigraphical distribution of the Globigerinaceae. Part. 1. — Paleont. 2, 1–27, Taf. 1–3, London 1959.

BANNER, F. T. & BLOW, W. H.: The Mid-Tertiary (Upper Eocene to Aquitanian) Globigerinaceae. In EAMES, F. E., BANNER, F. T., BLOW, W. H. & CLARKE, W. J.: Fundamentals of Mid-Tertiary stratigraphical correlation. — VII, 1—163, Taf. 1—8, Cambridge (Univ. Press) 1962.

BATJES, D. A. J.: Foraminifera of the Oligocene of Belgium. — Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 143, 3-188, Taf. 1-13, Bruxelles 1958.

BECK, ST. R.: Eocene Foraminifera from Cowlitz River Lewis County, Washington. — Journ. Paleont. 17, 584-614, Taf. 98-109, Tulsa 1943.

BECKMANN, J. P.: Die Foraminiferen der Oceanic Formation (Eocaen-Oligocaen) von Barbados, Kl. Antillen. – Eclog. Geol. Helv. 46, 301–412, Taf. 16–30, Basel 1954.

BECKMANN, J. P.: Chiloguembelina LOEBLICH & TAPPAN and related Foraminifera from the lower Tertiary of Trinidad, B. W. I. — Studies in Foraminifera, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 83—95, Taf. 21, Washington 1957.

BELLEN, R. C. van: Some eocene Foraminifera from the neighbourhood of Ričice near Imotski, E Dalmatia, Yugoslavia. — Proceed. Nederl. Akad. Wetensch. 54, 996—1005, 1 Taf., Amsterdam 1941.

BERGGREN, W. A.: Some planktonic Foraminifera from the Lower Eocene (Ypresian) of Denmark and Northwestern Germany. — Stockholm Contrib. Geol. 5, 41—108, Taf. 1—13, Stockholm 1960 (1960a).

BERGGREN, W. A.: Paleogene biostratigraphy and planktonic Foraminifera of SW Soviet Union. An analysis of recent Soviet investigations. — Stockholm Contrib. Geol. 6, 63—125, Stockholm 1960 (1960b).

BERGGREN, W. A.: Some problems of Paleocene — Lower Eocene planktonic foraminiferal correlations. — Micropaleont. 11, 278-300, Taf. 1, New York 1965 (1965a).

BERGGREN, W. A.: Paleocene — a micropaleontologist's point of view. — Bull. Amer. Assoc. Petrol. Geol. 49, 1473—1484, Tulsa 1965 (1965b).

BLONDEAU, A., CAVELIER, C., FEUGEUR, L. & POMEROL, CH.: Stratigraphie du Paléogène du bassin de Paris en relation avec les bassins avoisinants. — Bull. Soc. Géol. France (7) 7, 200—221, Paris 1966.

BOLLI, H. M.: The genera Globigerina and Globorotalia in the Paleocene — Lower Eccene Lizard Springs Formation of Trinidad, B. W. I. — Studies in Foraminifera, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 61—81, Taf. 15—20, Washington 1957 (1957a). BOLLI, H. M.: Planktonic Foraminifera from the Eocene Navet and San Fernando Formations of Trinidad, B. W. I. — Studies in Foraminifera, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 155—172, Taf. 35—39, Washington 1957 (1957b).

BOLLI, H. M. & CITA, M. B.: Globigerine e Globorotalie del Paleocene di Paderno d'Adda (Italia). — Riv. Ital. Paleont. 66, 361—402, Taf. 33—35, Milano 1960.

BOLLI, H. M., LOEBLICH, A. R. & TAPPAN, H.: Planktonic foraminiferal families Hantkeninidae, Orbulinidae, Globorotaliidae, and Globotruncanidae. — Studies in Foraminifera, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 1—50, Taf. 1—11, Washington 1957.

BRAMLETTE, M. N. & SULLIVAN, F. R.: Coccolithophorids and related Nannoplankton of the early Tertiary in California. — Micropaleont. 7, 129—188, Taf. 1—14, New York 1961.

BRIX, F.: Beiträge zur Stratigraphie des Wienerwaldflysches auf Grund von Nannofossilien. — Erdöl Z. 77, 89—100, Wien-Hamburg 1961.

BRÖNNIMANN, P.: Trinidad Paleocene and Lower Eocene Globigerinidae. — Bull. Amer. Paleont. 34, 5—34, Taf. 1—3, Ithaca 1952.

BROTZEN, F. & POZARVSKA, K.: Foraminifères du Paléocène et de l'Eocène inférieur en Pologne septentrionale. Rémarques paléogéographiques. — Rév. Micropaléont. 4, 155—166, Taf. 1—4, Paris 1961.

CITA, M. B.: Ricerche stratigrafiche e micropaleontologiche sul Cretacico e sull'Eocene di Tignale (Lago di Garda) — Riv. Ital. Paleont. Strat. 54, 49—74 und 143—169, Taf. 3—4, Milano 1948.

CITA, M. B.: L'Eocene della sponda occidentale del Lago di Garda. — Riv. Ital. Paleont. Strat. 56, 82—105, Taf. 6—9, Milano 1950.

COLE, ST.: A foraminiferal fauna from the Chapapote Formation in Mexico. — Bull. Amer. Paleont. 14, 200–233, Taf. 1-4, Ithaca 1928.

COLE, ST.: A foraminiferal fauna from the Guayabal Formation in Mexico. \leftarrow Bull. Amer. Paleont. 14, 5–36, Taf. 1–5, Ithaca 1928.

COLTRO, R.: La facies di Polizzi dell'Eocene alloctono della Sicilia centro-settentrionale. — Riv. Ital. Paleont. 69, 167–232, Taf. 12–16, Milano 1963.

CUSHMAN, J. A.: Upper Cretaceous Foraminifera of the Gulf Coastal Region of the United States and adjacent areas. — U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 206, 160 S., 66 Taf., Washington 1946.

CUSHMAN, J. A.: Paleocene Foraminifera of the Gulf Coastal Region of the United States and adjacent areas. U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 232, 1—75, Taf. 1—24, Washington 1951.

CUSHMAN, J. A. & BERMUDEZ, P. J.: Further new species of foraminifera from the Eocene of Cuba. — Cclfr 13/1, 1—29, Taf. 1—3, Sharon, Mass. 1937.

DALLAN, L.: Studio paleontologico di una microfauna paleocenica ritrovata nel Flysch Calcareo dei Monti di Massarosa. — Boll. Soc. Geol. Ital. 82, 405—438, Taf. 1—4, Pisa 1963.

DEBOURLE, A.: Cuvillierina eocenica, nouveau genre et nouvelle espèce de Foraminifère de l'Yprésien d'Aquitaine. — Bull. Soc. Géol. France (6) 5/1955, 55—57, Taf. 2, Paris 1956.

DECIMA, PROTO F.: Precisazioni sull'etá di una formazione marnosa e sul limite Cretaceo-Terziario nella zona tra Possagno e Pederobba (Trevigiano occidentale). — Boll. Soc. Geol. Ital. 84, 165—171, Roma 1965.

ELLIS, B. F. & MESSINA, A. R.: Catalogue of Foraminifera. --- Amer. Mus. Nat. Hist., New York 1940. Period. Nachträge ab 1941.

EL-NAGGAR, Z. R.: Planktonic Foraminifera in the Thanet Sands of England, and the position of the Thanetian in Paleocene stratigraphy. — Journ. Paleont. 41, 575-586, Tulsa 1967.

GALLOWAY, J. J. & WISSLER, ST. G.: Pleistocene Foraminifera from the Lomita Quarry, Palos Verdes Hills, California. — Journ. Paleont. 1, 35—87, Taf. 7—12, Bridgewater, Mass. 1928.

GARTNER, S. & HAY, W. W.: Planktonic Foraminifera from the Type Ilerdian. — Eclog. Geol. Helv. 55, 554—572, Taf. 1—2, Basel 1962.

288

GLAESSNER, M. F.: Planktonforaminiferen aus der Kreide und dem Eozän und ihre stratigraphische Bedeutung. — Studies Micropaleont. 1, 27—52, Taf. 1—2, Moskau 1937 (1937a).

GLAESSNER, M. F.: Studien über Foraminiferen aus der Kreide und dem Tertiär des Kaukasus. I. Die Foraminiferen der ältesten Tertiärschichten des Nordwestkaukasus. — Problems Micropaleont. 2-3, 349-410, Taf. 1-5, Moskau 1937 (1937b).

GOHRBANDT, K.: Die Kleinforaminiferenfauna des obereozänen Anteils der Reingruber Serie bei Bruderndorf (Bezirk Korneuburg, Niederösterreich). — Mitt. Geol. Ges. Wien 54/1961, 55—145, Taf. 1—8, Wien 1962.

GOHRBANDT, K.: Zur Gliederung des Paläogen im Helvetikum nördlich Salzburg nach planktonischen Foraminiferen. — Mitt. Geol. Ges. Wien 56/1963, 1—116, Taf. 1—11, Wien 1963.

GOTTSCHLING, P.: Zur Geologie der Hauptklippenzone und der Laaber Teildecke im Bereich von Glashütte bis Bernreith. — Mitt. Geol. Ges. Wien 58/1965, 23—86, 4 Taf., Wien 1966.

GRAMANN, F.: Die Arten der Foraminiferen-Gattung Asterigerina d'ORB. im Tertiär NW-Deutschlands. — Paläont. Z. 38, 207—222, Taf. 20—21, Stuttgart 1964.

GÜMBEL, C. W.: Beiträge zur Foraminiferenfauna der nordalpinen Eocängebilde. — Abh. Bayer. Akad. Wiss. 10, math.-phys. Cl., II. Abt., 581-730, Taf. 1-4, München 1868.

HAGN, H.: Zur Kenntnis alpiner Eozän-Foraminiferen III. Eorupertia crassata. — Paläont. Z. 29, 46—73, Taf. 4—6, Stuttgart 1955.

HAGN, H.: Geologische und Paläontologische Untersuchungen im Tertiär des Monte Brione und seiner Umgebung (Gardasee, Oberitalien) — Paläont. (A) 107, 67—210, Taf. 7—18, Stuttgart 1956.

HAY, W. W.: Utilisation stratigraphique des Discoasteridés pour la zonation du Paléocène et de l'Eocène inférieur. — Coll. sur le Paléogène, Mém. Bur. Rech. Géol. Min. 28, 885—889, Bordeaux 1964.

HAV, W. W. & SCHAUB, H. W.: Discoasterids from the Schlierenflysch, Switzerland. — Bull. Geol. Soc. Amer. 71, 1885, New York 1960.

HILLEBRANDT, A. v.: Das Alttertiär im Becken von Reichenhall und Salzburg (Nördliche Kalkalpen). — Z. dt. Geol. Ges. 113, 339—358, Hannover 1962 (1962a).

HILLEBRANDT, A. v.: Das Paleozän und seine Foraminiferenfauna im Becken von Reichenhall und Salzburg. — Abh. Bayer. Akad. Wiss., math.-naturw. Kl., N. F. 108, 9—182, Taf. 1—15, München 1962 (1962b).

HILLEBRANDT, A. v.: Zur Entwicklung der planktonischen Foraminiferen im Alttertiär und ihre stratigraphische Bedeutung. — Paläont. Z. 38, 189–206, Stuttgart 1964.

HILLEBRANDT, A. v.: Foraminiferenstratigraphie im Alttertiär von Zumaya (Provinz Guipuzcoa, NW-Spanien) und ein Vergleich mit anderen Tethysgebieten. — Abh. Bayer. Akad. Wiss., math.-naturw. Kl., N. F. 123, 9--62, 5 Tab., München 1965.

HINTE, J. E. van: Zur Stratigraphie und Mikropaläontologie der Oberkreide und des Eozäns des Krappfeldes (Kärnten). — Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 8, 3—147, Taf. I, II und 1—22, Wien 1963.

HOFKER, J.: Die asterigeriniden Foraminiferen. — Paläont. Z. 33, 247-265, 2 Taf., Stuttgart 1959.

HORNIBROOK, N. de B.: New Zealand Upper Cretaceous and Tertiary foraminiferal zones and some overseas correlations. — Micropaleont. 4, 25—38, Taf. 1, New York 1958.

HOTTINGER, L. & SCHAUB, H.: Zur Stufeneinteilung des Paleocäns und des Eocäns. Einführung der Stufen Ilerdien und Biarritzien. — Eclog. Geol. Helv. 53, 453—479, Basel 1960.

HOTTINGER, L., LEHMANN, R. & SCHAUB. H.: Données actuelles sur la Biostratigraphie du Nummulithique Méditérraneen. — Coll. sur le Paléogène, Mém. Bur, Rech. Géol. Min. 28, 611—652, Taf. 1—6, Bordeaux 1964.

ISRAELSKY, M. C.: Foraminifera of the Lodo Formation, Central California. Part I: General Introduction and arenaceous Foraminifera. — U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 240 A, 1—29, Taf. 2—11, Washington 1951. Part. II: Calcareous Foraminifera (Miliolidae and Lagenidae, part). — U. S. Geol. Surv. Prof. Pap 240 B, 31—79, Taf. 12—19, Washington 1955. JANOSCHEK, W.: Geologie der Flyschzone und der helvetischen Zone zwischen Attersee und Traunsee. — Jb. Geol. B.-Anst. 107, 161—214, Taf. 1—4, Wien 1964.

JENKINS, G. D.: A history of the holotype, ontogeny and dimorphism of Globorotaloides turgida (FINLAY). — CCFFR 15, 117-121, Taf. 7-8, Sharon, Mass. 1964.

JENKINS, G. D.: Planktonic foraminiferal zones and new taxa from the Danian to Lower Miocene of New Zealand. — N. Zealand Journ. Geol. Geophys. 8, 1088—1126, Wellington 1966.

KAASSCHIETER, J. P. H.: Foraminifera from the Eocene of Belgium. — Mém. Inst. roy. Sci. natur. Belg. 147, 3—271, Taf. 1—16, Bruxelles 1961.

KOLLMANN, H. A.: Stratigraphie und Tektonik des Gosaubeckens von Gams (Steiermark, Österreich). — Jb. Geol. B.-Anst. 107, 71-159, Taf. 1-4, Wien 1964.

KÜPPER, I.: Alttertiäre Foraminiferenfaunen in Flyschgesteinen aus dem Untergrund des nördlichen inneralpinen Wiener Beckens (Österreich). — Jb. Geol. B.-Anst. 104, 239—271, Taf. 15—18, Wien 1961.

LE CALVEZ, Y.: Révision des Foraminifères Lutétiens du Bassin de Paris. — Mém. Carte Géol. France. II. Rotaliidae et familles affines. — 7—54, Taf. 1—6, Paris 1949. III. Polymorphinidae, Buliminidae, Nonionidae. — 7—64, Taf. 1—4, Paris 1950.

LEHMANN, R.: Un éxample de différences remarquables entre l'holotype et des hypotypoides d'une espèce de petits Foraminifères: Globorotalia aequa CUSHMAN & RENZ. -- Eclog. Geol. Helv. 56, 957-962, Taf. 1, Basel 1963.

LE ROY, L. W.: Biostratigraphy of the Maqfi Section, Egypt. — Mém. Geol. Soc. Amer. 54, 1-73, Taf. 1-13, Baltimore 1953.

LEXIQUE STRATIGRAPHIQUE INTERNATIONAL: Vol. I (Europe), Fasc. 4a/VII, Tertiaire (France, Belgique, Pays-Bas, Luxembourg). — Congr. Géol. Internat., Comm. de Strat., Direction de G. DENIZOT. Paris 1957.

LIPPS, J. H.: Wall structure, systematics, and phylogeny studies of cenozoic planktonic foraminifera. — Journ. Paleont. 40, 1257—1274, Taf. 155, Menasha 1966.

LOEBLICH, A. R. jun. & TAPPAN, H.: Planktonic Foraminifera of Paleocene and early Eocene age from the Gulf and Atlantic Coastal Plain. — Studies in Foraminifera, U. S. Nat. Mus. Bull. 215, 173—199, Taf. 40—64, Washington 1957.

LOEBLICH, A. R. jun. & TAPPAN, H.: Treatise on Invertebrate Paleontology C, Protista 2, Sarcodina, I, II, 1-900, Geol. Soc. Amer. & Univ. Kansas Press, Lawrence, Kansas 1964 (Ed. R. C. MOORE).

LUTERBACHER, H.: Studies in some Globorotalia from the Paleocene and Lower Eocene of the Central Apennines. — Eclog. Geol. Helv. 57, 631—730, 134 Textfig., Basel 1964.

MARTIN, L. T.: Eocene Foraminifera from the Type Lodo Formation, Fresno County, California. — Stanford Univ. Publ. Geol. Sci. 3, 93—125, Taf. 1—9, Stanford Univ. Press 1943.

MARTIN, L. T.: Upper Cretaceous and Lower Tertiary Foraminifera from Fresno County, California. — Jb. Geol. B.-Anst., Sdbd. 9, 1—128, Taf. 1—16, Wien 1964.

NEUMANN, M.: Révision des Orbitoidés du Crétacé et de l'Eocène en Aquitaine Occidentale. — Mém. Soc. Géol. France (N. S.) 83, 5—174, Taf. 1--36, Paris 1958.

NUTTALL, W. L. F.: Eocene Foraminifera from Mexico. — Journ. Paleont. 4, 271—293, Taf. 23—25, Tulsa 1930.

NUTTALL, W. L. F.: Lower Oligocene Foraminifera from Mexico. — Journ. Paleont. 6, 3—35, Taf. 1—9, Tulsa 1932.

OBERHAUSER, R.: Die Kreide im Ostalpenraum Österreichs in mikro-paläontologischer Sicht. — Jb. Geol. B.-Anst. 106, 1—88, Wien 1963.

Olsson, R. K.: Foraminifera of the latest cretaceous and earliest tertiary age in the New Jersey Coastal Plain. — Journ. Paleont. 34, 1—58, Taf. 1—12, Tulsa 1960.

ORBIGNY, A. de: Tableau méthodique de la Classe des Céphalopodes, III. Ordre, Foraminifères. -- Ann. Sci. Nat. 7, 245-314, Taf. 10-17, Paris 1826.

OBBIGNY, A. de: Foraminifères fossiles du Bassin Tertiaire de Vienne (Autriche). — XXXVII, 3—312, Taf. 1—21, Paris (Gide & Co.) 1846.

Geol. Bundesanstalt, Wien; download unter www.geologie.ac.at

290

PAPP, A.: Die Nummulitenfauna vom Michelberg (Waschbergzone) und aus dem Greifensteiner Sandstein (Flyschzone). — Verh. Geol. B.-Anst., 281—290, Wien 1962.

PESSAGNO, E. A.: Form analysis of sectioned specimens of Globorotalia s. s. --Micropaleont. 10, 217-230, Taf. 1-6, New York 1964.

PLÖCHINGER, B.: Ein Beitrag zur Geologie des Salzkammergutes im Bereich von Strobl am Wolfgangsee bis zum Hang der Zwieselahm. — Jb. Geol. B.-Anst. 93, 1—35, Taf. 1, Wien 1949.

PLÖCHINGER, B., m. e. Beitr. v. G. BARDOSSY, R. OBERHAUSER & A. PAPP: Die Gosaumulde von Grünbach und der Neuen Welt (Niederösterreich). — Jb. Geol. B.-Anst. 104, 359—441, Wien 1961.

PLÖCHINGER, B., m. Beitr. v. R. OBERHAUSER, H. STRADNER u. G. WOLETZ: Die tektonischen Fenster von St. Gilgen und Strobl am Wolfgangsee (Salzburg, Österreich). — Jb. Geol. B.-Anst. 107, 11—69, 2 Taf., Wien 1964.

PLUMMER, H. J.: Foraminifera of the Midway Formation in Texas. — Univ. Texas Bull. 2644, 1—206, Taf. 2—15, Austin 1926.

PREY, S.: Geologie des Pernecker Kogels westlich Kirchdorf an der Krems (Oberösterreich). — Jb. Geol. B.-Anst. 94, 93—165, Wien 1950.

PREV, S.: Helvetikum in der oberösterreichischen Flyschzone. — Verh. Geol. B.-Anst., Sh. C, 98—102, Wien 1952.

PREY, S.: Flysch, Klippenzone und Kalkalpenrand im Almtal bei Scharnstein und Grünau (OÖ.). — Jb. Geol. B.-Anst. 96, 301—343, Wien 1953.

PREV, S.: Ergebnisse der bisherigen Forschungen über das Molassefenster von Rogatsboden (NÖ.). — Jb. Geol. B.-Anst. 100, 299—358, Taf. 28, Wien 1957.

REISS, Z.: Notes on Foraminifera from Israel. 1) Remarks on Truncorotalia aragonensis caucasica (GLAESSNER). — Bull. Israel Geol. Surv. 9, 1—3, Jerusalem 1957 (1957a).

REISS, Z.: Notes on Foraminifera from Israel. 4) Occurrence and stratigraphical significance of Cuvillierina eocenica DEBOURLE. — Bull. Israel Geol. Surv. 10, 3—12, Taf. A, B, Jerusalem 1957 (1957b).

REISS, Z.: Notes on Foraminifera from Israel. 5) Studies on Victoriellidae. — Bull. Israel Geol. Surv. 11, 1—9, Taf. A, B, Jerusalem 1957 (1957c).

REUSS, A. E.: Über die fossilen Foraminiferen und Entomostraceen der Septarienthone der Umgegend von Berlin. — Z. Dt. Geol. Ges. 3. 49—92, Taf. 3—7, Berlin 1852.

SAID, R. & KENAWY, A.: Upper Cretaceous and Lower Tertiary Foraminifera from northern Sinai, Egypt. — Micropaleont. 2, 105—173, Taf. 1—7, New York 1956.

SAID, R. & KERDANY, M. T.: The geology and micropaleontology of the Farafra Oasis, Egypt. — Micropaleont. 7, 317—336, Taf. 1—2, New York 1961.

SAMUEL, O.: Die Zonengliederung des westkarpatischen Paläogen auf Grund der planktonischen Foraminiferen. — Geol. Prace, Zpravy 37, 183—198, Bratislava 1965.

SCHMID, M. E.: Die Foraminiferenfauna des Bruderndorfer Feinsandes (Danien) von Haidhof bei Ernstbrunn, NÖ. — Sitz.-Ber. Österr. Akad. Wiss., math.-naturw. Kl., Abt. I, 171, 315—361, Taf. 1—6, Wien 1962.

SCHWEIGHAUSER, J.: Mikropaläontologische und stratigraphische Untersuchungen im Paleocaen und Eocaen des Vicentin (Norditalien) mit besonderer Berücksichtigung der Discocyclinen und Asterocyclinen. — Schweizer. Paläont. Abh. 70, 1—97, Taf. 1—13, Basel 1953.

SMITH, B. Y.: Lower Tertiary Foraminifera from Contra Costa County, California. — Univ. California Publ. Geol. Sci. 32/3, 127—242, Taf. 17—32, Berkeley, Los Angeles 1957.

SPENGLER, E.: Untersuchungen über die tektonische Stellung der Gosauschichten: I. Teil: Die Gosauzone Ischl-Strobl-Abtenau. - Sitz.-Ber. k. k. Akad. Wiss., math.naturw. Kl., Abt. I, 121, 1039-1086, Taf. 1-3, Wien 1912.

STAESCHE, K. & HILTERMANN, H.: Mikrofaunen aus dem Tertiär Nordwestdeutschlands. — Abh. Reichsstelle f. Bodenforsch., N. F. 201, 6–26, Taf. 1–53, Berlin 1940.

SUBBOTINA, N. N.: Fossil Foraminifera from the UdSSR. Globigerinidae, Hantkeninidae and Globorotaliidae. — Trudy VNIGRI 76, 1—296, Taf. 1—41, Moskau 1953 (Russ.). Szörs, E.: Sur la limite entre la partie inférieure ("Paléocène") et la partie moyenne ("Eocène") du Paléogène. — Bull. Soc. Géol. France (7) 7, 773—776, Paris 1966.

TEN DAM, A.: Die stratigraphische Gliederung des Niederländischen Paleozäns und Eozäns nach Foraminiferen (mit Ausnahme von Süd-Limburg). — Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/3, 5—142, Taf. 1—6, Maastricht 1944.

TEN DAM, A. & REINHOLD, TH.: Die stratigraphische Gliederung des Niederländischen Oligo-Miozäns nach Foraminiferen (mit Ausnahme von Süd-Limburg). — Mededeel. Geol. Sticht. (C) 5/2, 5—106, Taf. 1—10, Maastricht 1942.

TERQUEM, M.: Les Foraminifères de l'Eocène des environs de Paris. --- Mém. Soc. Géol. France (3) 2, 1-193, Taf. 1-20, Paris 1882.

Tood, R.: Smaller Foraminifera. In: Geology of Saipan, Mariana Islans. Part 3, Paleont. — U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 280 H, 265—320, Taf. 64—93, Washington 1957.

TODD, R. M. & Low, D.: Smaller Foraminifera from Eniwetok Drill Holes. — U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 260 X, 799—861, Taf. 255—264, Washington 1960.

TODD, R. M. & POST, R.: Smaller Foraminifera from Bikini Drill Holes. -- U. S. Geol. Surv. Prof. Pap. 260 N, 547-568, Taf. 198-203, Washington 1954.

TOULMIN, L. D.: Eocene Smaller Foraminifera from the Salt Mountain Limestone of Alabama. — Journ. Paleont. 15, 567—611, Taf. 78—82, Tulsa 1941.

WEINZIERL, L. L. & APPLIN, E. R.: The Claiborne Formation on the Coastal Domes. — Journ. Paleont. 3, 384—410, Taf. 42—44, Austin, Texas 1929.

WEISS, L.: Foraminifera from the Paleocene Pale Greda Formation of Peru. — Journ. Paleont. 29, 1—21, Taf. 1—6, Tulsa 1955.

WEISS, L.: Planktonic index Foraminifera of northwestern Peru. — Micropaleont. 1, 301-319, Taf. 1-3, New York 1955.

WHITE, M. P.: Some Index Foraminifera of the Tampico Embayment area of Mexico. Part I and II: Journ. Paleont. 2, 177–215, Taf. 27–29, 280–317, Taf. 38–42, Bridgewater, Mass. 1928. Part III: Journ. Paleont. 3, 30–58, Taf. 4–5, Austin, Texas 1929.

WILLE-JANOSCHEK, U.: Stratigraphie und Tektonik der Schichten der Oberkreide und des Alttertiärs im Raume von Gosau und Abtenau (Salzburg). — Jb. Geol. B.-Anst. 109, 91—172, Taf. 1—11, Wien 1966.

WILLE-JANOSCHEK, U.: Zur Abgrenzung von Globorotalia aragonensis aragonensis NUTTALL gegen G. aragonensis caucasica GLAESSNER (Foraminifera) aus dem Eozän von Schorn, Salzburg (Österreich). — Ann. Naturhist. Mus. 71, 395—400, 1 Taf., Wien 1967.

Abkürzungen:

CCLFR: Contrib. Cushman Lab. Foram. Research

CCFFR: Contrib. Cushman Found. Foram. Research.

VNIGRI: Vses, Neit. Naukno-Issledov. Geol, Rozved. Inst.



©Geol. Bundesanstalt, Wien; download unter www.geologie.ac.at Tafel 2



Seite

Vergrößerung 50fach

Tafel 1

Bathysiphon sp.219Ammodiscus glabratus CUSHMAN & JARVIS220Glomospira charoides charoides (JONES & PARKER)220Haplophragmoides retrosepta (GRZYBOWSKI)221Spiroplectammina carinata (D'ORBIGNY)221Textularia midwayana LALICKER222Trochammina sp.222 Fig. 1: Fig. 2, 3: Fig. 4: Fig. 5: Fig. 6: Fig. 7: Fig. 8:

Tafel 2

Fig.	1:	Gaudryina spissa BERTHELIN	222
Fig.	2, 3:	Gaudryina sp	223
Fig.	4:	Tritaxia sp. A	224
Fig.	5:	Tritaxia sp. B	225
Fig.	6:	Tritaxia rivicataractae(HILLEBRANDT)	224

Fig.	1:	Dorothia fallax HAGN
Fig.	2, 3:	Eggerella solida (SCHWAGER)
Fig.	4:	Dentalina sp 226
Fig.	5:	Globulina gibba D'ORBIGNY
Fig.	6:	Guttulina irregularis (D'ORBIGNY)
Fig.	7:	Guttulina problema D'ORBIGNY

2c 2c

Seite



Vergrößerung 50fach

Tafel 4

Fig. 1, 2: Cancris subconicus (TERQUEM) 228 Fig. 3: Nuttallides trümpyi (NUTTALL) 230 Fig. 4: Asterigerina campanella (GÜMBEL) 229 Fig. 5: Asterigerina bartoniana (TEN DAM) 229 Fig. 6: Cuvillierina vallensis (RIUZ DE GAONA) 232

Tafel 5

Fig. 1:	Cuvillierina yarzai (RUIZ DE GAONA)	233
Fig. 2-4:	Rotalia schornensis n. sp	231
0	Holotyp Fig. 4 a-c.	
Fig. 5, 6:	Rotalia schornensis n. sp., Querschliffe	231
Fig. 7:	Chiloguembelina inflata n. sp	234

Fig. 1:	Globorotalia (Acarinina) mckannai (WHITE)
Fig. 2:	Globorotalia (Acarinina) cf. mckannai (WHITE)
Fig. 3. 4:	Globorotalia (Acarinina) perclara LOEBLICH & TAPPAN
Fig. 5:	Globorotalia (Acarinina) sp., "crassaformis"
Fig. 6:	Globorotalia (Acarinina) primitiva (FINLAY)
Fig. 7, 8:	Globorotalia (Truncorotalia) aegua CUSHMAN & RENZ
Fig. 9:	Globorotalia (Truncorotalia) aequa CUSHMAN & RENZ mit accessorischer
0	Endkammer



Seite



Tafel 7

Fig. 1:	Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis aragonensis NUTTALL	242
Fig. 2, 3:	Globorotalia (Truncorotalia) aragonensis caucasica GLAESSNER	243
Fig. 4:	Globorotalia (Truncorotalia) sp	248
Fig. 5, 6:	Globorotalia (Truncorotalia) cf. marginodentata SUBBOTINA	245
Fig. 7:	Globorotalia (Truncorotalia) formosa gracilis Bolli	244

Tafel 8

Fig.	1, 2:	Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN	246
Fig.	3:	Globorotalia (Truncorotalia) rex MARTIN mit accessorischer Endkammer	246
Fig.	4:	Globigerina inaequispira SUBBOTINA	250
Fig.	5, 6:	Globigerina linaperta FINLAY	250
Fig.	7:	Globigerina triloculinoides PLUMMER	256

Fig. 1-3:	Globigerina pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA	254
Fig. 4:	Globigerina pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV	253
Fig. 5, 6:	Globigerina trilobata SUBBOTINA	255
Fig. 7:	Globigerina turgida FINLAY	257







Seite

Vergrößerung 50fach

Tafel 10

Globigerina varianta SUBBOTINA 258 Eponides polygonus LE CALVEZ 259 Eponides sp. 260 Cibicides havanensis CUSHMAN & BERMUDEZ 260 Cibicides pseudoungerianus (CUSHMAN) 264 Fig. 1, 2: Fig. 3: Fig. 4: Fig. 5: Fig. 6:

Tafel 11

Fig.	1:	Cibicides cf. howelli TOULMIN	
Fig.	2:	Cibicides fortunatus MARTIN	
Fig.	3, 4:	Cibicides lobatulus (WALKER & JACOB)	
Fig.	5, 6:	Cibicides praecursorius (SCHWAGER)	

Fig. 1, 2:	Eorupertia cf. magna (LE CALVEZ)
Fig. 3:	Pleurostomella clavata CUSHMAN
Fig. 4:	Ellipsoglandulina cf. exponens (BRADY)
Fig. 5:	Ellipsoglandulina labiata (SCHWAGER)
Fig. 6:	Ellipsoglandulina principiensis CUSHMAN & BERMUDEZ
Fig. 7:	Ellipsoidina ellipsoides ellipsoides SEGUENZA





BOLLI 1957	velascoensis	rex	formosa formosa	aragonensis	palmerae	
LUTERBACHER 1964	velascoensis	oedna	formosa form./ subbotinae	aragonensis	bullbrook	
v. HILLEBRANDT 1965	velascoensis	marginod./ lensi- subbotinae formis	formosa anguiosa	aragonensis	palmerae aspensis	caucasica
Globigerina :						
G. inaequispira SUBBOTINA						
G. linaperta FINLAY						
G.pseudoeocaena ellipsocamera CHALILOV						1
G.pseudoeocaena pseudoeocaena SUBBOTINA						
G. trilobata SUBBOTINA			-			1
G. triloculinoides PLUMMER						
G.turgida FINIAY						
G. varianta SUBBOTINA						
Globorotalia (Acarinina):						
G. mc Kannai (WHITE)						
G. perclara LOEBLICH & TAPPAN						
G. primitiva (FINLAY)						
G.sp., "crassaformis "						
Globorotalia (Truncorotalia) :						
G. aequa CUSHMAN & RENZ						
G. aragonensis aragonensis NUITALL						
G. aragonensis caucasica GLAESSNER						
G. formosa gracilis B0111						
G. rex MARTIN						

Seite

Vergrößerung 50fach

Tafel 13

Fig. 1:	Nodosarella attenuata (PLUMMER) 2	268
Fig. 2, 3:	Nodosarella subnodosa (GUPPY) 2	269
Fig. 4:	Pullenia quinqueloba (REUSS) 2	269
Fig. 5:	Anomalina sp. 1	272
Fig. 6:	Anomalina grosserugosa (GÜMBEL) 2	270
Fig. 7:	Anomalina sp. 2 2	273

Tafel 14

Fig.	1-4:	Anomalina rubiginosa CUSHMAN 27	1
Fig.	5:	Anomalinoides bundensis bundensis (VAN BELLEN)	à
Fig.	6:	Anomalinoides bundensis auris (LE CALVEZ)	3
		S 2 21	e

Tafel 15

Verbreitungstabelle



Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt, 111. Band, 1968

ZOBODAT - www.zobodat.at

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt

Jahr/Year: 1968

Band/Volume: 111

Autor(en)/Author(s): Wille-Janoschek Ursula

Artikel/Article: <u>Die Foraminiferenfauna des Eozäns von Schorn bei Abtenau</u> (Salzburg, Österreich) 213-291