

## Blatt 38 Krems an der Donau

Siehe Bericht zu Blatt 37 Mautern von CHRISTIAN SCHROTT.

## Blatt 40 Stockerau

### **Bericht 2005 über die petrographische Bearbeitung von Kristallingeröllen aus der allochthonen Molasse auf den Kartenblättern 40 Stockerau und 57 Neulengbach**

BERNHARD HUMER & FRITZ FINGER  
(Auswärtige Mitarbeiter)

Die 2003 begonnenen petrographischen Untersuchungen an Kristallingeröllen der allochthonen Molasse im Raum Neulengbach – Tulln wurden im Berichtsjahr fortgesetzt und vertieft. Eine Aufsammlung neuer Proben erfolgte gemeinsam mit Dr. H.G. KRENMAYR im Herbst 2004. Diese Proben stammen zum Großteil aus dem Ollersbacher Konglomerat, das dem Egerium zugerechnet wird, und aus den Blockmergeln von Königsstetten. Alle beprobten Lokalitäten liegen im Bereich der Kartenblätter ÖK 50 Nr. 40 Stockerau und ÖK 50 Nr. 57 Neulengbach (Baugrube bei Au bei Neulengbach, Hanganschnitt bei Starzing, Baugrube W Hagenau, Hohlweg SW Königsstetten, Feld ESE Untermoos, Weganschnitt im Wald W Waltendorf).

Neben der Dünnschliffmikroskopie lag der Untersuchungsschwerpunkt vor allem im Bereich der geochemischen Analytik mittels RFA. Insgesamt wurden 43 Proben chemisch analysiert. Bei stärker angewitterten Geröllen bietet die Geochemie oft die effizienteste Möglichkeit zur Gesteinsklassifizierung. An 6 ausgewählten Proben erfolgte eine Datierung akzessorischer Monazite mittels Elektronenstrahlmikrosonde. Aus zwei Proben wurden Zirkone separiert und an der Universität Frankfurt (Dr. GERDES) mittels Laser ICP-MS datiert.

Die bereits im Bericht 2003 vorgenommene Gliederung der Kristallingerölle in vier Großgruppen hat sich durch die neuen Untersuchungen im Prinzip bestätigt.

Diese Gliederung umfasste:

- 1) Variszische Granitoide und amphibolit- bis granulitfaziale Metamorphite, die den aufgeschlossenen moldanubischen Gesteinen der südlichen Böhmisches Masse ähnlich sind.
- 2) Ultrapotassische Rhyolithe und A-Typ-Granite wahrscheinlich permischen Alters
- 3) Frühvariszische Granitoide des „Cetischen Typs“
- 4) Epimetamorphe Orthogneise eines vermutlich ostalpinen Kristallins

#### **Variszische Granitoide und Metamorphite mit Affinität zum Moldanubikum**

Zu nennen sind hier zunächst Gerölle klein- bis mittelkörniger I-Typ Granite und Granodiorite, die offenbar erhebliche Verbreitung besitzen. Schon bei der ersten Untersuchungskampagne im Jahr 2003 wurden vier solche Gerölle erfasst, sechs weitere kamen nun hinzu.

Abgesehen von den geochemischen Kriterien ist der auffällig mehrschalig-rekurrent zonierte Plagioklas ein typisches Erkennungsmerkmal. Bereits im Bericht 2003 wurde auf eine gewisse Übereinstimmung zu den Biotitgraniten

und -granodioriten der Mauthausener / Freistädter Gruppe im Südböhmischen Batholith (FRASL & FINGER, 1991) hingewiesen.

Die geochemischen Untersuchungen lassen eine weitere Untergliederung dieser Granite und Granodiorite in mindestens zwei Subgruppen zu:

Eine erste Subgruppe wird von vier Proben aus der Lokalität Waltendorf gebildet, die mäßig saure granodioritische Zusammensetzung ( $\text{SiO}_2$ : 68–70 %) aufweisen und dabei durch niedrige Rb- (75–100 ppm) und hohe Sr-Gehalte (360–415 ppm) gekennzeichnet sind. Eine nahezu perfekte geochemische Übereinstimmung ergibt sich zu den Granodioriten im Untergrund des Tullnerfeldes (Vergleichsproben aus den Bohrungen Moosbierbaum und Rapoltenbach), welche von WIESENER et al. (1976) als dem Freistädter Granodiorit ähnlich eingestuft wurden. Zwei der Gerölle weisen geringe Hornblendegehalte auf.

Bei der zweiten Subgruppe handelt es sich um vergleichsweise saurere ( $\text{SiO}_2$ : 70–75%), ebenfalls schwach peraluminische Granitgerölle. Sie unterscheiden sich in ihren Rb- (145–160 ppm) und Sr-Gehalten (150–190 ppm) deutlich von den Granodioriten. Nachdem die Granite bei etlichen Spurenelementen (z. B.: Nb, Th, V) weitab vom Fraktionierungstrend der Granodiorite liegen, nehmen wir an, dass die Gerölle von eigenständigen I-Typ-Granitplutonen bzw. Intrusionskörpern abstammen.

Offen gelassen werden muss derzeit noch, ob der große Granitblock von Königsstetten und eine weitere ähnliche Granitprobe aus den Blockmergeln von Königsstetten ebenfalls in diese Gruppe fallen. In der Hauptelementgeochemie zeigen sich zwar Übereinstimmungen mit den zuvor genannten I-Typ-Graniten, jedoch sind die Rb- und Sr-Gehalte deutlich abweichend (Rb: 230–240 ppm; Sr: 245–290 ppm). Charakteristisch für den Königsstettener Granittyp sind die deutlich erhöhten Pb- (ca. 50 ppm) und U-Gehalte (17–19 ppm).

Im Unterschied zu den i.A. kaum deformierten Granodioriten und Graniten der zuvor genannten Gruppen handelt es sich beim Granitblock von Königsstetten genommen um einen „Metagranit“ mit feinkörnig rekristallisiertem Quarzgefüge. Die Plagioklase zeigen allerdings wieder den bereits zuvor erwähnten mehrschalig-rekurrenten Zonarbau. EMS-Datierungen an akzessorischen Monaziten weisen auf ein magmatisches Bildungsalter um 320–330 Ma hin. Auffällig sind die sehr großen Monazite (bis 220  $\mu\text{m}$ ), die häufig eine außergewöhnliche Sektorzonierung aufweisen.

#### **Metamorphite**

Ein bei der Beprobung 2004 bei Königsstetten aufgefundenen Geröll eines feinkörnigen, dunklen Amphibolits ist einem bereits im Bericht 2003 erwähnten Amphibolitgeröll ähnlich. Geochemisch handelt es sich bei beiden um metamorphe E-MORB bis Intraplattenbasalte, wie sie im Moldanubikum weite Verbreitung besitzen.

An Proben eines dunklen, leicht schlierigen, metatektischen Sillimanitgneises und eines feinkörnigen, biotitreichen Paragneises wurden chemische Datierungen an

Tabelle 1.

Röntgenfluoreszenzanalysen der wichtigsten Typen von Kristallingeröllen (Hauptelemente in Gew.%, Spurenelemente in ppm, GV= Glühverlust, udN = unter der Nachweisgrenze).

a = Mittelkörniger Granodiorit; Waldrand W Waltendorf (Probe HB5304); b = Mittelkörniger Granit; Hohlweg SW Königsstetten (Probe HB3904); c = Granit von Königsstetten; Großer Block SW Königsstetten (Probe HB4804); d = Feinkörniger, dunkler Paragneis; Hohlweg SW Königsstetten (Probe HB3804); e = Feinkörniger Amphibolit; Hohlweg SW Königsstetten (Probe HB4704a); f = A-Typ-Alkalifeldspatgranit (Probe 57/07-3/03-KR coll. KRENNMAYR); g: A-Typ-Alkalifeldspatryolith (Probe 57/645/02-KR coll. KRENNMAYR); h = Feinkörniger S-Typ-Granit (permisch); Feld ESE Untermoos (Probe HB5104); i = Cetischer Metatonalit des Schaittener Typs; Baugrube Au bei Neulengbach (Probe HB2104); j = Cetischer Metagranodiorit des Buchdenkmal-Typs; (Probe 57/15-1/03-KR coll. KRENNMAYR); k = Leukokrater Orthogneis; Hohlweg SW Königsstetten (Probe HB4504).

	a	b	c	d	e	f	g	h	i	j	k
SiO <sub>2</sub>	68,24	71,90	72,95	74,30	44,57	76,28	74,02	72,20	61,29	70,63	72,82
TiO <sub>2</sub>	0,50	0,20	0,26	0,81	2,99	0,15	0,19	0,33	0,81	0,27	0,09
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15,81	14,39	14,37	11,93	13,30	12,79	13,2	14,3	16,32	15,97	15,22
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> tot	3,23	2,04	1,56	4,79	17,07	1,56	2,16	1,88	4,82	2,06	0,54
MnO	0,07	0,07	0,03	0,04	0,26	0,01	0,01	0,02	0,09	0,04	0,01
MgO	1,12	0,24	0,40	1,96	6,42	0,15	0,68	0,47	3,47	0,67	0,13
CaO	2,89	1,28	1,53	0,83	11,22	0,05	0,07	0,62	5,15	2,25	0,93
Na <sub>2</sub> O	3,77	4,00	3,39	1,78	2,44	1,34	1,00	2,85	3,69	5,09	3,69
K <sub>2</sub> O	2,93	4,32	4,77	2,09	0,94	7,36	7,52	5,5	1,90	1,56	5,85
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,16	0,08	0,09	0,11	0,37	0,02	0,02	0,32	0,30	0,10	0,12
GV	0,83	1,20	0,76	0,96	0,74	1,07	1,46	1,25	1,77	1,71	0,75
<b>Total</b>	<b>99,55</b>	<b>99,72</b>	<b>100,11</b>	<b>99,60</b>	<b>100,35</b>	<b>100,78</b>	<b>100,33</b>	<b>99,74</b>	<b>99,61</b>	<b>100,35</b>	<b>100,15</b>
Rb	76	146	235	63	15	261	269	332	47	23	219
Sr	409	151	288	99	239	13	15	71	711	699	120
Ba	820	817	867	413	140	130	233	369	615	944	377
Th	7	29	32	6	4	29	21	27	udN	udN	7
U	udN	6	17	4	5	4	7	5	udN	udN	6
La	34	65	40	26	12	73	60	28	22	12	10
Ce	73	125	62	43	34	183	117	62	47	51	17
Nd	25	49	25	18	34	64	52	36	31	17	17
Ga	17	15	20	11	27	18	22	23	20	17	17
Nb	12	14	12	8	31	15	19	17	6	4	5
Zr	163	202	160	182	194	211	289	173	133	106	55
Y	22	33	16	26	43	55	57	20	13	5	6
Sc	8	4	4	11	48	4	6	7	16	4	2
Pb	13	22	53	20	9	8	8	25	12	8	49
Zn	48	44	43	81	176	22	24	50	63	30	10
V	41	7	12	86	481	2	9	18	108	25	5
Co	7	udN	udN	7	48	2	2	3	13	5	udN
Cr	22	14	16	72	76	20	22	12	43	13	8
Ni	7	4	4	34	56	5	6	6	26	12	3

Monaziten mittels EMS durchgeführt. Für beide Proben ergab sich dabei ein variszisches Metamorphosealter von ca. 340 Ma. Interessanterweise wurden in beiden Fällen auch einige ältere Monazite mit ordovizischem Alter nachgewiesen, was die polymetamorphe Natur dieser Paragneise belegt.

#### Ultrapotassische Rhyolithe und A-Typ-Granite vermutlich permischen Alters

Während sich im Probensatz 2003 gleich mehrere dieser geochemisch sehr auffälligen Granite und Vulkanite fanden (HUMER & FINGER, 2004), war bei den 2004 genommenen neuen Proben kein einziges derartiges Geröll dabei. Im Berichtszeitraum wurden allerdings weitere geochrono-

logische Untersuchungen an diesen A-Typ-Magmatiten vorgenommen, die das bereits zu Beginn (aufgrund erster Monazitanalysen) vermuteten permische Entstehungsalter bestätigen. Nachdem Monazite in diesen Gesteinen sehr selten sind, wurde versucht, die Zirkone eines Alkalifeldspatryoliths mittels Laser ICP-MS zu datieren. Aus mehreren konkordanten Messpunkten in magmatisch zonierten Wachstumsbereichen konnte ein Bildungsalter von 280±4 Ma ermittelt werden. Daneben enthielt diese Probe auch ererbtes Zirkonmaterial in Form von Kernen mit konkordanten Altern von ca. 500 Ma, 600 Ma, 650 Ma, 2 Ga und 2,6 Ga.

Im Zusammenhang mit den permischen A-Typ-Magmatiten muss weiters auf eine 2004 ESE Untermoos aufge-

sammelte Probe eines sehr feinkörnigen, grauen und überraschend frischen Granits hingewiesen werden, der aufgrund von Monazitanalysen ebenfalls als permisch einzu-stufen ist. Im Gegensatz zu den zumeist ziemlich kantigen variszischen Granitgeröllen war dieses Geröll sehr gut gerundet. Es handelt sich um einen peralumischen S-Typ-Granit (A/CNK: 1,22) mit einem Rb-Gehalt von 330 ppm und einem Sr-Gehalt von ca. 70 ppm. Eine Probe eines feinkörnigen Vulkanits derselben Lokalität zeigt dieselben geochemischen Charakteristika.

Permischer, vermutlich riftbezogener Magmatismus manifestiert sich im Geröllspektrum also nicht nur in Form von A-Typ-Graniten/Vulkaniten sondern auch durch S-Typ-Granite und Vulkanite.

#### Frühvariszische Granitoide des „Cetischen Typs“

Wurden bei den Untersuchungen im Jahr 2003 nur einzelne Granitoide dieser Gruppe gefunden, so erwies sich bei der Beprobung 2004 ein Aufschluss bei Neulengbach (Baugrube im Ortsteil Au) als ein „Massengrab“ Cetischer Kristallingerölle. An den sieben in diesem Aufschluss auf-gesammelten Cetischen Granitoiden zeigt sich auch sehr schön die von FRASL & FINGER (1988) postulierte Zweiteilung der Granitoide des Cetischen Typs in den Hornblende-führenden quarzdioritischen bis tonalitischen Schaittner Typ und den saureren meist granodioritischen Buchdenkmal-Typ.

Die Granitoidgerölle des Schaittner Typs können aufgrund ihrer relativ basischen Zusammensetzung (SiO<sub>2</sub> um 60–63%), eines sehr hohen Natrium/Kalium Verhältnisses, sowie eines charakteristischen Spurenelementmusters mit sehr hohen Ba- (600–1000 ppm) und Sr-Gehalten (300–1000 ppm) bei gleichzeitig sehr niedrigen Rb- (15–80 ppm) und Nb-Gehalten (<8 ppm) geochemisch i.a. leicht erkannt werden. Auch die saureren Gerölle (SiO<sub>2</sub> bis 75%) aus der Gruppe der cetischen Granitoide (Buchdenkmal-Typ, FRASL & FINGER; 1988) zeigen ein verwandtes Spu-

renelementspektrum mit hohen Sr- und niedrigen Rb-, Nb-Gehalten.

Alle untersuchten Proben des Cetischen Typs weisen eine niedrigtemperierte Überprägung auf, wie dies bereits von FRASL & FINGER (1988) als generelles Merkmal der Gruppe beschrieben wird. Typisch ist z. B. eine Chloritisierung der Biotite und Hornblenden (v. a. in den Proben des Schaittner Typ), bruchhafte Deformation und starke Serizitisierung der Feldspate und eine weitgehende Rekristallisation des Quarzes (vor allem in den Proben der Buchdenkmal Gruppe).

Für die Granitoide der Cetischen Gruppe wird aufgrund von Rb-Sr-Datierungen am Buchdenkmal-Granit der Typlokalität (THÖNI, 1991) generell ein frühvariszisches Alter angenommen. Dies konnte durch Zirkondatierungen an einem Geröll von Au bei Neulengbach bestätigt werden. Für eine dem Buchdenkmal-Typ zugeordnete Probe ergab sich ein Zirkon-Kristallisationsalter von 368±8 Ma.

#### Epimetamorphe Orthogneise eines vermutlich ostalpinen Kristallins

Zu den bisher untersuchten zwei Orthogneisproben (HUMER & FINGER, 2004) kamen bei der Probeneinholung 2004 vier weitere hinzu. Sie stammen alle aus den Königsstettener Blockmergeln. Das Material ist typisch leukokrat, sehr feinkörnig und straff geschiefert.

Geochemisch zeichnen sich die Orthogneisgerölle durch saure (SiO<sub>2</sub>: 73–75%) und schwach peralumische Zusammensetzung (A/CNK: 1,03–1,08) aus. Dies spricht für saure I-Typ-Granite als Ausgangsgesteine. Allen Proben gemein sind niedrige Eisen- (Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> tot 0,3 bis 0,8%), Niob- (5–11 ppm), Yttrium-, Zink- (<15 ppm) und Zirkoniumgehalte (40–100 ppm). Interessant ist die Uniformität dieser Orthogneisgerölle. Das bereits im Bericht 2003 postulierte variszische Alter des granitischen Ausgangsgesteins wurde durch Monazitdatierungen an einer weiteren Probe abgesichert.

## Blatt 57 Neulengbach

Siehe Bericht zu Blatt 40 Stockerau von BERNHARD HUMER & FRITZ FINGER.

## Blatt 65 Mondsee

### Bericht 2008 über paläobotanische Untersuchungen in der Gosau-Gruppe des Kohlbachgrabens nördlich von St. Gilgen auf Blatt 65 Mondsee

LENKA HRADECKÁ, Jiří KVAČEK, HARALD LOBITZER  
& MARCELA SVOBODOVÁ  
(Auswärtige MitarbeiterInnen)

Already several times findings of „undeterminable plant remains“ were reported from the coal-bearing rocks of the Lower Gosau Subgroup North of St. Gilgen.

In summer 2008 one of us (J. KVAČEK) detected and collected a small flora in grey marls of an eastern tributary creek of Kohlbachgraben, which is situated North of the road from St. Gilgen to Scharfling and east of the Kohlbachgraben main creek. This creek leads to the North to the Plomberg farmer cottage and merges downhill with the main

creek of Kohlbachgraben in the northern part of St. Gilgen village. The flora was collected below the first waterfall. It consists of one conifer twig and 4 types of angiosperm leaf fragments, which are preserved as leaf casts.

The poorly preserved conifer twig is classified as *Brachyphyllum* sp. It shows massive helically arranged leaves similar to the specimen known from the locality Häuselkogel near Bad Ischl. Angiosperm leaves are assigned to the form genus *Dicotylophyllum*. *Dicotylophyllum* sp. 1 and sp. 2 are fragments of thick entire-margined leaves. *Dicotylophyllum* sp. 3 is represented by a basal part of a leaf which is seemingly entire-margined, but shows small (1 mm) spiny teeth. The other angiosperm leaf shows parallel venation and comparably long fragments of linear leaves 2–3 cm wide. It is assigned to the genus *Monocotylophyllum* and differs from the genus *Pandanites* (which is quite common in the locality St. Wolfgang – Tiefengraben) in having no spines and no M-shape in transversal section. Together with this foliage

# ZOBODAT - [www.zobodat.at](http://www.zobodat.at)

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: [Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt](#)

Jahr/Year: 2008

Band/Volume: [148](#)

Autor(en)/Author(s): Humer Bernhard, Finger Fritz [Friedrich]

Artikel/Article: [Bericht 2005 über die petrographische Bearbeitung von Kristallingeröllen aus der allochthonen Molasse auf den Kartenblättern 40 Stockerau und 57 Neulengbach 273](#)