www.biologiezentrum.at

Kärnten als Meeresgrund und destland. Gabelle zu dem Vortrage

C. C	3	reaco:	Falaeo ioicum	Z	THE STATE OF THE S	Dicesoxoicum	oiem	H	03	Fraenozoicum	xoicm	M
downloa	Silve	Devon	Carbon	Dyas	Trias	Silve Devon Carbon Dyas Trias Elfact Dura Freide Cogen Neag	dura	Theise	Cogen	Heogen	Diluvium Alluvi	Alluvium
Festland			>									
our se	100						1					
Chesisee					1		and le					
rein								d i				

Die eingezeichnete Linie gibt die jeweilige Lage etwa der Umgebung von St. Veit gen Genüber der Meeresküste an, das Gebiet midlicher hievon war stets länger und mäch. Figer vom Meere bedecht, als das nördlich gelegene.

neuen Form erscheinenden Mittheilungen des naturhistorischen Landes museums aus drei Abschnitten bestehen wird, deren erster, soweit dies möglich sein wird, nur Originalaufsätze aus dem Gesammtgebiete der Naturgeschichte mit specieller Berücksichtigung Kärntens enthalten soll, wogegen der zweite den Literaturberichten, der dritte aber kleineren Besprechungen und Mittheilungen naturhistorischen Inhaltes einsgeräumt ist.

Das naturhiftorische Landesmuseum honoriert Driginalauffätze naturhistorischen Inhaltes mit specieller Berücksichtigung Kärntens, und zwar den Druckbogen mit 16 fl. ö. W.

Es ergeht daher an die geehrten P. T. Mitglieder des naturshistorischen Landesmuseums die freundliche Bitte, dem Blatte in seiner neuen Form ihre literarische Unterstützung angedeihen zu lassen.

Die Redaction

der
"Carinthia" für die Abtheilung II.

## Kärnten als Meeresgrund und Festland.

Vortrag zugunsten des Kärntner Studenten-Unterstützungs-Vereines in Graz, gehalten am 2. Jänner 1891 im naturhistorischen Museum zu Klagenfurt von Prosessor H. Höfer.

Wiederholt hörte ich die Außerung, die Geologie müsse ein übers aus fesselndes Studium sein, da sie die todten Steine und Felsen zum Sprechen bringt.

Zweifelsohne liegt in dieser Sprache des Leblosen ein nie verfiegbarer Reiz, der die Mühen des stetigen Laut- und Wortlernens sowohl, als auch die der Wanderungen in oft unwirtlichen und unwegsamen Gebieten reichlich auswiegt. Doch gehört zum Deuten dieser Sprache der Steine nebst der Schulung auch eine besondere Vorsicht, damit wir nicht das Echo unserer vorgefasten Meinung, unserer Phantasie für die wirtliche Sprache der reslectierenden Felsenwand halten.

Diesen Täuschungen war unsere Wissenschaft anfangs, als das Ohr des Beobachters noch wenig geübt war, häufiger unterworfen. Der große Engländer Lyell jedoch fand den richtigen Schlüssel zum Verständnis dieser Sprache darin: Sie ist im großen Ganzen heute dieselbe wie in den früheren Jahrtausenden, ihre allmählich vor sich gegangenen kleineren Wandlungen werden wir verstehen können, wenn

wir sie von der Gegenwart schrittweise in die stetig abgelegeneren Zeitalter verfolgen.

Die einzelnen Zeitabschnitte, welche durch eine besondere Flora und Fauna von den vorhergehenden und nachfolgenden unterschieden sind, heißen Formationen; mehrere derselben werden zu einer Periode zusammengefaßt. In der Geschichte der Menschheit würden z. B. die einzelnen Jahrhunderte den Formationen entsprechen und die Perioden können wir mit der Eintheilung in alte Zeit, Mittelalter und Neuzeit verzgleichen. Doch muß ich bei dieser Parallele, um Mißverständnissen sofort vorzubeugen, bemerken, daß für den Geologen ein Jahrhundert eine viel zu kleine Sinheit im Maßstade wäre, daß eine Formation sehr viele Jahrtausende umfaßt und daß wir es schon längst aufgaben, die Zeitzäume der Erdgeschichte mit den üblichen absoluten Zeitmaßen zu rechnen. Wir begnügen uns mit der relativen Zeitbestimmung.

Die älteste Periode ist die archäische, von welcher uns keine versteinerten Thiers und Pflanzenreste erhalten sind; vielleicht war die Erde während dieser Zeit noch gar nicht belebt. Das Leben beginnt und entwickelt sich rasch während der paläozoischer Periode, auf welche die mesozoische und känozoische solgten; letztere wird durch die Gegenwart abgeschlossen.

Wenn wir von den ältesten, versteinerungsleeren, also archäischen Schichten absehen, so ist die weitere Gliederung der Zeitabschnitte in Formationen:

Silur, Devon, Carbon, Dhas, (Paläozoicum).

Lias, Rhaet, Jura, Kreide, (Mefozoicum).

Eogen, Reogen, Diluvium, Alluvium, (Känozoicum).

Es wäre von meiner Seite eine sehr ungerechtfertigte Zumuthung an meine verehrte Hörerschaft, wenn ich voraussetzen würde, daß ihr diese zum Theil recht fremd klingenden Namen sofort geläusig seien. Ich bitte nur daran sestzuhalten, daß in beisolgendem Schema links die älteste Formation verzeichnet ist und daß wir in der Nichtung nach rechts stets jüngere Zeitalter begegnen und in der letzten Neihe zur Gegenwart gelangen. Nachdem ich es versuchte, in diesem Schema gleichsam eine allgemeine chronologische Orientirung zu bieten, so wollen wir es unternehmen einige Steinlaute zu deuten, wobei uns die in neuerer Zeit wiederholt von verschiedenen Regierungen, darunter auch jene unserer Heimat; mit größter Munificenz durchgeführten Untersuchungen des Grundes und der Thiere der Meere außerordentlich zu statten kommen.

Ganz Klagenfurt hat seine Fundamente in Schotter gestellt, zwischen welchen wiederholt Sandlagen eingebettet sind. Den Schotter und Sand finden wir gegenwärtig am Grunde und am User der Bäche und Flüsse sich bildend, welche ectige Gesteinsstücke in ihren Lauf einbeziehen und abrollen. Mündet ein solcher Wasserlauf in einen See, so setzt er an der Mündung eine deltaartige Ablagerung ab, die bei schnell fließenden Hochwässern aus Schotter, bei geringerem Wasserzusslusse des Geschwindigkeit der einmündenden Gewässer war. Die angeführten Schlammtheilchen werden weiter in den See hineingesührt, da sie lange schwedend bleiben, dis sie endlich ebenfalls den Seegrund erreichen. Deshalb wird das Wasser von der Mündungsstelle des Baches oder des Flusses seeinwärts stetig klarer.

Derselbe Vorgang kann auch bei der Mündung der Flüsse und Ströme in das Meer beobachtet werden, doch da dieselben hier fast immer nur träg dahinschleichen, so haben sie die schwerere Bürde der Gerölle bereits früher, stromauswärts, abgesett und führen bei ihrer Mündung nur mehr Sand und Schlamm, deren Ablagerung oft eine Deltabildung und die Versandung der Mündung bewirft. An einer selsigen Küste können wir beobachten, wie das Wogenspiel und die Vrandung der Wellen Stück für Stück von der Küste löst und im stetigen Spiel abrundet. Es bilden sich auch hier Schotter und Sandslager, während das seinere Geriebsel von den Wogen weiterhinein in das Meer entführt wird, um auch hier allmählich zum Boden zu sinken. Draußen im Meere sehlen auf seinem Grunde derartige Geröllsbildungen gänzlich und in geringer Entsernung von der Küste begegnen wir auch seinen Sand mehr; die Apparate, welche wir bis anf den Meeresgrund hinabsenten, bringen nur Schlamm.

Die Schotterlagen werden allmählich dadurch fest, dass die einselnen Rollstücke unter einander verkittet werden; ein solches Gestein wird Conglomerat genannt. Auch die Sandkörner werden im Laufe der Zeit unter einander cementirt und liesern den Sandstein. Der Schlamm wird zum Lehm, zum Thon, diese werden allmählich sester, sind geschiesert, wir heißen sie Schieserthone, die insolge weiterer Umsänderung nach angemessenm Zeitraume in den steinharten Thon schieser übergehen, welcher manchmal zum Dachdecken benutzt wird.

Im offenen weiten Meere besteht der Grund aus einer schlamms artigen Masse, die reich an kohlensaurem Kalke ist und in welcher wir die

\_ 5 \_

Gehäuse abgestorbener Meeresthiere finden, und zwar nicht bloß Muscheln Schnecken u. dgl., sondern, wie uns dies das Mikrostop sehrt, auch in colossaster Wenge die Gehäuse kleinster Thiere, insbesondere Foraministeren. Verfestiget sich dieser Kalkschlamm, so liesert er anfänglich die bekannte Schreibkreide, in welcher wir bei entsprechender Vergrößerung noch die erwähnten Foraministeren zc. erkennen können. Schreitet der Prozess der Verfestigung noch weiter vor, so wird aus der Kreide dichter, und infolge molecularer Umwandlung schließlich körniger Kalkstein. Hatte der Kalksichlamm auch Thon innig beigemengt, so bildet sich aus diesem Gemische allmählich Mergel, der, wenn er schiefrig ist, Mergelschiefer genannt wird.

Fassen wir nun diese Gesteine hinsichtlich ihrer Entstehung zussammen, so kommen wir zu dem Ergebnis: Schotter und Conglomerat sind innerhalb eines Festlandes oder an dessen Meeresküste entstanden. Auf die gleichen Entstehungsorte weisen die Sandsteine, und zwar umsomehr, je grobkörniger sie sind. Hingegen bildeten sich Thon, Lehm, Schieferthon und Thonschiefer sowohl in den Süssewasser, als auch in den Meeresbecken, während ausgedehntere Kreides oder Kalksteinablagerungen stets zu ihrer Vildung ein Meeressbecken voraussetzen.

Wir haben hier Steine kennen gelernt, welche sich sowohl auf dem Festlande, d. h. in Süßwässern, als auch an den Küsten oder in deren Nähe im Meere sich bilden konnten. Es ist somit der Gesteinscharakter manchmal ein doppelsinniges Wort in der Sprache der Erdschichte, zu dessen richtiger Sindeutung wir noch andere Behelfe benöthigen.

Der Blumens und Baumschmuck des Festlandes ist den Seen und dem Meere fremd. An ihren Küsten finden wir dort Schilf und Moose, hier jedoch Tange, welche sich jedoch nie weit am Meeresgrunde von der Küste entsernen. In die Binnenseen wird das Laub der Bäume getragen und daselbst mit Sand und Schlamm begraben; auch an der Meeresküste spielt sich der gleiche Vorgang ab. Doch draußen im offenen Meere sehlen solche Erinnerungen an das Festland; der Schiffer begegnet nur in manchen Gebieten ein abgerissens Tangstück, in anderen hier und da einen dahintreibenden, stark abgeschundenen Baumstrunk, das Treibsholz. In hoch marinen Vildungen sehlen somit Reste einer Landvegestation, welche entweder auf eine Küstens oder Süswasserblung hinweisen.

Es ist ja allgemein bekannt, das das Meer von einer anderen Fauna belebt und bevölkert ist, als jener der Wasserbecken des Fest-landes. Sbenso allgemein bekannt ist es auch, das in demselben

Meere, unter bemfelben Himmelsstriche sich das Meeresleben mit der Entfernung der Küste ändert. Es sei bloß erwähnt, dass die Austerns bänke, die Miesmuscheln, gewisse Seeigel, die Korallenriffe sich stets nur nahe der Küste vorsinden, dass wir weiter hinaus ins offene Meer die Purpurs und Kegelschnecke, den Kautilus, der letzte Rest einer einst vielartigen Thierclasse, zu welcher auch die Ammoniten gehören, begegnen. Ferner ist es allgemein bekannt, dass die Meere, ebenso wie die Continente, je nach ihren wechselnden Klimaten auch verschiedene Thiersormen beherbergen, wie denn auch die Pflanzendecke des Festlandes diesen bunten Wechsel zeigt.

Finden wir somit in den Erdschichten Thiere eingesargt, so wird ein Bergleich mit den jüngeren, gegenwärtig noch lebenden Berwandten Schlüsse dahin gehend gestatten, ob dieses Gebiet zur Zeit, als sich diese versteinerungssührende Schicht bildete, vom Meere oder vom Süßewasser bedeckt war, ob im ersteren Falle die Küste nahe oder entsernt lag, sowie welche klimatischen Berhältnisse während der Zeit der Bildung der Gesteinsschichte daselbst herrschten.

Sehen wir von den vulcanischen Vildungen ab, so konnten sich neue Gesteinsablagerungen nur im Wasser bilden. Derjenige Theil des Festlandes, welcher hiervon unbedeckt blieb, wurde von Wind und Wetter allmählich zernagt und zerstört, die entstandenen Erd= und Schutt= anhäufungen wurden häusig von dem Regen ab= und in die Tiefe zum Wasser getragen. Dieses ist somit das demokratische Element in der Erdgeschichte, indem es das Hohe erniedrigt und das Tiese allmählich — mit Schotter und Sand — ausssüllt.

Versuchen wir nun an der Hand unserer bisherigen Sprachstudien die Erzählungen unseres Kärntner Bodens zu deuten.

Die nördliche Hälfte des unvergleichbar schönen Landes bilden die Centralalpen und deren Ausläufer. Sie gehören vorwiegend zu den allerältesten, also den archäischen Schichten; ihre Sprache können wir nicht immer sicher deuten, da in ihnen die Bersteinerungen sehlen und sie im Laufe der Aeonen dis zur Gegenwart auch einen abweichenden, fremdklingenden Gesteinscharakter annahmen. Es sei nur bemerkt, dass in ihnen wiederholt mächtige Kalklager, wie z. B. zwischen Friesach, Hüttenberg und dem Lavantthale vorkommen, welche das Eine beweisen, dass wenigstens zeitweise hier Meer gewesen sein mußte.

Wenden wir uns sofort den paläozoisch en Schichten zu. Jene der Silurformation begegnen wir nahe der Südgrenze Kärntens im

Rarawankenzuge und in den karnischen Alpen. Sie bestehen meist aus Ralkfteinen und hier und da auch aus Thonschiefern, in welchen man z. B. beim Difternigg, ferner bei Thorl fleine gezackte, glanzende Abbrucke pon sogenannten Graptolithen fand, die andernorts mit Thierresten vortommen, die auf eine geringe Meerestiefe, also auf die Rabe ber Rufte hinweisen. Auch mährend der Devonzeit war die Südhälfte des Landes von den Meeresfluten bedeckt, welche theils auf eine geringere, theils jedoch auch auf eine größere Tiefe des Wafferbeckens hinweisen. Gleichzeitig bildeten fich auch in der weiteren Umgebung von Graz marine Schichten, deren Fauna vielfach Ahnlichkeiten mit jener der Devonschichten der unteren Rheinlande zeigt, während die Kärntner Ablagerungen hiervon wesentlich abweichen. Es kann hieraus vermuthet werden, dass das Grazer und Kärntner Devon Beden nicht im unmittelbarem Zusammen= hange standen, das heißt, dass sich zwischen ihnen ein scheidender Rücken, etwa der Koralpe und dem Bachergebirge entsprechend, einschob. Es war somit während der Devonzeit mindestens der nordöstliche Theil Kärntens Festland.

Die Carbonformation besteht rechtsseitig von der Drau theils aus Kalken, theils aus Schiefern. In ersteren findet man oft in bebeutender Menge etwa Gerstforn große Thierschalen, nach welchen man sie Fusulinen=Ralke heißt. Ühnliche Foraminiseren=Unhäufungen findet man jetzt stets nur in der Nähe der Küste, weshald auch diese Kalke als Küstenbildungen angesehen werden müssen. In dieser Deutung werden wir umsomehr bestärkt, da theils mit, theils über diesen Kalken Schiefer vorkommen, in welchen man z. B. in der Umgedung der Ofensalpe bei Pontasel reichliche Reste von Landpflanzen, und zwar von Farnkräutern eingebettet findet, was ebenfalls auf ein sehr nahe gelegenes Festland hinweist. Während der Carbonzeit zog sich somit das Meer gegen Süden und Südosten hin zurück und im Westen, beziehungs-weise Nordwesten, war bereits ein pflanzentragendes Festland vorhanden.

Berfolgen wir nun anderseits die Geschichte der Centralalpen durch diese drei Zeitalter.

Zwischen der Innerfrems und der Neichenau, die bedeutende Ershebung des Eisenhutes und des Königstuhles einschließend, besteht das Gebiet aus vereinzelt vorkommenden Lagern eines milchweißen Kalkes, in welchem bisher keine Spur einer Versteinerung gefunden wurde. Darüber lagern Schiefer, in welchen sehr häufig vorzüglich erhaltene Pflanzenreste vorkommen, während marine Versteinerungen vollends fehlen,

so dass auf die Bildung dieser Schichten in einem Binnensee geschlossen werden kann. Diese Vermuthung wird umsomehr badurch bestärtt, dass auch Kohlenlager auftreten, welche, wenigstens in der Mehrzahl der Fälle, aus Torflagern ober ähnlichen Pflanzenanhäufungen entstanden find. Überdies stellen sich auch Conglomerate zwischen den Schieferschichten, insbesondere im westlichen Theile dieses Gebietes, ein. Es weisen somit alle diese Kennzeichen übereinstimmend auf Anhäufungen in einem Sugwafferbecken und an beffen Ufern bin. Damit haben wir die in neuerer Zeit wiederholt aufgeworfene und verschieden beantwortete Frage, ob die Centralalpen sich thatsächlich erft in jungster Beit aufbauten, sicher dahin beantwortet, dass fie schon während der Carbon = Zeit vorhanden waren, jedoch bei weitem nicht jene Höhe wie heute erreichten. Etwa längs einer von Lienz über St. Beit nach Alagenfurt gezogenen Linie verlief die Grenze eines gegen Gud vorgelagerten und gang flach dahin einfallenden Meeres, mahrend gegen Nord hin das Festland gang allmählich anstieg und in der weiteren Umgebung des Eisenhutes ein in die drei, dort zusammenstoßenden Länder eingreifendes Binnenseebecken trug.

Vor der Carbon = Zeit war auch dieser Theil der Centralalpen, wenigstens vorübergehend, vom Meere bedeckt, wie dies jene erwähnten, die pflanzenführenden Schieser unterlagernden Kalke beweisen.

Den Schluss des Paläozoicums bildet die Dyas. In Obers und Unterfärnten finden wir in diesem Zeitalter ein Quarzconglomerat absgelagert, in welchem deutliche Versteinerungen sehlen. Die Nordgrenze desselben liegt in Oberkärnten am rechten User der Drau, springt in Untersfärnten plöglich zum Ulrichsberg um und zieht sich von da im weiten Bogen über Seberstein nach Sis. Südlich von dieser Linic begegnen wir hier und da auch Kalke, welche z. B. bei Uggowitz und Tarvis, doch insbesondere auf der Krainer Seite der Karawanken, mächtiger werden. In ihnen finden wir stellenweise Fusulinen, die übereinstimmend mit dem Früheren auf eine nachbarliche Küste verweisen, welche annähernd nach der erwähnten Conglomeratzrenze, somit etwa ebenso wie während der Carbon zeit, verlief.

Die nächste große Periode, die mesozoische, wurde während der Trias durch ein gewaltiges Vorschieben der Küstenlinie gegen Nord eingeleitet. Der Kärntner Boden sank gegenüber der Meeresoberfläche stetig immer tiefer. Denn zwischen dem Längsee und dem Görtschitze thale sinden wir mächtig entwickelte Triaskalke, stellenweise auch reich

an Brachiopoden, welche auf eine etwas größere Entfernung der Küstentinie hinweisen. Wo dieselbe lag, können wir nicht sicher bestimmen, da
uns nördlich von Wösel keine zu jener Zeit gebildeten Schichten erhalten
blieben; sie wurden in dem späteren Zeitalter zertrümmert und weggeschwemmt. Mit großer Wahrscheinlichkeit können wir vermuthen, dass
Triasmeer ganz Kärnten, also auch die Centralaspen, diese wenigstens
an mehreren Stellen, überflutete, dass unser ganzes österreichisches
Alpensystem damals vom Weere überdeckt wurde, in welchem die Centralalpenkette einen submarinen Rücken bildete. Lettere Vermuthung wird
dadurch bestärft, dass die Triasschichten in den südlichen Kalkalpen bedeutend mächtiger sind, als in der Umgebung von Sberstein.

Diese Senkung des Meeresgrundes gieng jedoch allmählich vor sich; denn nur so können wir es uns erklären, dass sich so gewaltige Korallenriffe aufbauten, wie wir sie wiederholt in den Südalpen besgegnen, und wozu von vielen Forschern beispielsweise auch der reiche

Erze bergende Königsberg bei Raibl gezählt wird.

Während der Rhätformation zog sich das Weer allmählich zurück, so dass es während der Jurazeit von Süden her beiläufig nur bis in die Gegend von Völkermarkt reichte. Wir haben in Kärnten nur in dem Gebiete zwischen Kühnsdorf und Eisenkappel, rechts und links vom Durchbruche der Vellach, einige Reste der Juraschichten erhalten, also verhältnismäßig weniger Anhaltspunkte, den Verlauf der Küstenlinie näher zu umschreiben.

Nachdem in ganz Kärnten die Schichten der älteren Abtheilung der Kreidezeit fehlen, so dürfen wir vermuthen, dass damals ganz Kärnten Festland war; doch gegen Ende der Kreidezeit drangen die Meereswogen abermals gegen Norden vor und bei St. Paul im Lavantthale und bei der Kapelle hinter Althosen lagerten sich die Schalen der Hippuriten, das sind kuhhornähnliche Versteinerungen ab, welche unbedingt auf eine Küstenbildung hinweisen.

In Oberkärnten fehlen Überbleibsel aus der Jura- und Kreidezeit gänzlich. Ob diese vorhanden und in späterer Zeit wieder zerstört und weggeführt wurden, oder ob Oberkärnten in diesen Abschnitten der Erdsgeschichte stets Festland war, so dass in Kärnten das Jura- und jüngere Kreidemeer sich nur in einer Bucht von Eisenkappel her gegen Völkermarkt dis Althosen vorschob, vermögen wir nicht endgiltig zu entscheiden.

Auch zu Beginn bes nächsten großen Zeitabschnittes, während bes Eogens, finden wir am Krappfelbe marine Strandbilbungen; die am

sogenannten Linsenacker bei Guttaring vorkommenden linsenähnlichen Foraminiseren (Rummuliten) sind hiefür der beste Beweis. In dieser Bucht zog sich das Meer allmählich zurück, so das daselbst eine Kohlenslößsbildung stattsinden konnte. Die Meereswogen wichen stetig gegen Süden, und die Aeonen alte Wanderung der Küstenlinie bis in die Mitte Kärntens, und selten darüber hinaus, war nun für immer abgeschlossen. Kärnten blieb mit Ausnahme des Lavantthales von nun ab Festland. Am Ende der Eogenzeit war schon die Umgebung von Liescha bis herüber gegen die Bleiburger Ebene ein Süßwasserbecken, dessen Entstehung mit der Vildung eines Torslagers — des Kohlenslößes von Liescha, Hom und Loidach — eingeleitet wurde.

Während der Neogenzeit drang das große pannonische Meer über Mittels und Untersteier dis in das Lavanthal vor. Wir finden vortrefflich erhaltene marine Schneckengehäuse und Muschelschalen im unteren Lavantthale zwischen Lavamünd und St. Andrä, während weiter nördlich sich Sumpsbildungen anschlossen. Doch auch diese letzte Meeresbucht wich aus unserem herrlichen Lande eben zu jener Zeit, als sich die Alpen zu ihrer jetzigen Höhe und beiläufig auch in ihren jetzigen Contouren emporhoben.

Während in Kärnten noch gegen Ende der Eogenzeit die Palmen in dem Begetationsbilde einen typischen Grundzug bildeten, deren aussechehnte Blattwedel in den kohlenführenden Schichten von Liescha gestunden wurden, so trat mit dem Verschwinden der letzten Weereswogen aus dem Lande rasch eine bedeutende Temperaturerniedrigung ein. Die Firnselder bemächtigten sich nicht bloß der Häupter der soeben zu Giganten emporgehobenen Centralalpen, sie bedeckten auch deren Flanken und den westlichen Theil unserer heimatlichen Kalkalpen derart, dass mächtige Gletscherströme in die Thäler vorgeschoben wurden, die sich bei Villach vereinten; bei Klagenfurt wölbte sich im gewaltigen Bogen, der einerseits beim Längsee, anderseits neben der Teufelsbrücke an der Loiblstraße seine Widerlager hatte, dieser Riesengletscher, der sich über die ganze Klagenfurt—Bleiburger Ebene, von Westen kommend, vorsichob; sein öftliches Ende haben wir bisnun noch nicht sicher ermittelt.

Die klimatischen Verhältnisse werden später wieder erfreulicher, die Gletscher zogen sich zurück, der von ihnen mitgeführte Schutt blieb zurück und wurde von den reichlich fließenden Schmelzwässern der Gletscher in die Thäler geführt und als mächtige Schottermassen zur Einebung der Thäler benützte; — der Mensch nahm Vesitz von einem Voden,

der so oft mit den Fluten des Meeres und zulegt mit einer eisigen Umarmung zu ringen hatte. Und Bolf nach Bolf fämpste um und auf diesem herrlichen Stück Erde, dem bis in die fernste Zukunft ein glückliches Geschlecht, in Frieden lebend, beschieden sein möge.

## Potizen über die Eisenstein-Bergbane Oberkärntens.

T.

Baue auf Cisenerze bestanden an nachstehenden Orten des Gailund Gitschthales. Auf der Sonnseite des Gailthales:

- 1. Auf dem Gailberg.
- 2. Zu Siegelsberg.
- 3. Im Knappenthal, nördlich von Dellach.
  - 4. Im Dellacher Graben bei Dellach.
- 5. Auf der Gurina.
- 6. Auf dem Monselberg (auf der Monsel unter der Jauken).
- 7. Auf dem Leiflinger Berge.
- 8. Am Reißkofel.
- 9. Zu Sauseng auf der Reisacher Alpe.
- 10. Zu Kamerisch.
  - 11. Zu Guggenberg bei Hermagor. In den bei der bei bei bei bermagor.

Auf der Schattseite des Gailthales:

- 12. Zu Sittmos.
- 13. Auf der Balentiner Alpe, Ortschaft Kreuzberg.
  - 14. In der Blöckenwiese.
- 15. Auf der Würmlacher Alpe,  $2^{1}$  Stunden südlich von Würmlach (Würmlacher Alpenbau).
- 16. In der Grazer Alpenweide, Ortschaft Würmlach (Grazer Alpenbau).
  - 17. Im Kronhofer Graben, Ortschaft Weidenburg (Kronhof).
  - 18. In der Dellacher Gemeinde Alpe, füdlich von Weidenburg.
  - 19. Um Zollnerberge, süblich von Weidenburg.
  - 20. Im Rölblinger Graben, eine Stunde füblich von Rölbling.
  - 21. Am Gamseck im Nölblinger Graben.
  - 22. Auf dem Mondorfer Alpl ob Rölbling (Mondorf.)
  - 23. Im Grimniger Graben, Ortschaft Oberbuchach.

## ZOBODAT - www.zobodat.at

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: Carinthia II

Jahr/Year: 1891

Band/Volume: 81

Autor(en)/Author(s): Höfer Hubert

Artikel/Article: Kärnten als Meeresgrund und Festland (Vortrag am

2.1.1891) 2-11