Materialien

zur

Geognosie Oberösterreichs.

Ein Beitrag

für die

Landeskunde in Einzelndarstellungen

von

Hans Commenda

k. k. Gymnasial-Professor und Bezirks-Schulinspector.



Landeskunde in Einzelndarstellungen, Heft 2.

Inhaltsangabe.

Emercing.	Serie
Die drei Formentypen des Landes. Auftreten, Alter und Charakteristik. Eintheilung der Erdgeschichte und ihre einzelnen Abschnitte. Die Wichtigkeit der Fossilien. Die Zugehörigkeit der einzelnen Regionen. Unvollständigkeit der erhaltenen Reste und sonstige Schwierigkeiten. Zweck der vorliegenden Schrift	1—12
I. Capitel. A. Die Urzeit der Erde. Erstreckung des böhmischen Massivs. Gesteinscharakter und Beschreibung. Gneiss. Granulit. Granite. Hornblendegesteine. Mineralien-Verwitterung. Gesteinsverwendung	13—22
II. Capitel. B. Das Alterthum. Die Primärzeit. Eintheilung. Verbreitung derartiger Ablagerungen in den Nachbarländern. Fehlen in Oberösterreich. Charakteristik des Zeitraumes	22—24
III. Capitel. C. Das Mittelalter. Die Secundärzeit. Eintheilung. Verbreitung, Charakteristik der Gesteine dieser Epoche. Auftreten von Provinzen	25—28
IV. Capitel. Die Triasreihe. Allgemeines. Untere Trias. Eintheilung der Reihe. Ausseralpine (Binnenmeer-) und alpine (pelagische) Entwicklung. Charakteristik der Binnenmeer-Entwicklung. Gliederungsversuche der alpinen Trias. Sturs alpine Zonen und das böhmische Massiv. a) Bundsandstein (I. untere kalkarme Gruppe Bittners), Werfener Schiefer. Auftreten. Charakteristik	29-35
 V. Capitel. Die Triasreihe. Mittlere Trias. b) Muschelkalk (II. untere Kalkgruppe Bittners). α) Muschelkalk der typischen (Lunzer) Reihe: 1. Eigentliche Muschelkalkstufe, Gutensteiner, Reichenhaller, Reiflinger Kalk; 2. Anhang: Die ladinische Stufe des Muschelkalkes. Partnach-Schichten. Wettersteinkalk. Wengener Schiefer. Verbreitung des Muschelkalkes 	36-43
VI. Capitel. Der Steinsalzbergbau im Salzkammergute. Geschichtlicher Rückblick. Untersuchungen von Mojsisovics und Stur. Zugehörigkeit zur unteren Trias. Beschreibung der Bergbaue und ihrer Producte. Technische und ökonomische Ausblicke	4156
VII. Capitel. Die Triasreihe. Obere Trias. AA. Normalreihe. c) Der alpine Keuper in normaler Entwicklung (Bittners III., mittlere kalkarme Lunz-Raibler-Gruppe). Reingrabener Schiefer. Der Hauptsandstein und die kohlenführende Schicht. Hangend-Sandstein. Avicula-Schiefer. Cardita-Schichten. Verbreitung der Lunzer Schichten. Raibler Schichten. Bergbaue der Lunzer Schichten. (IV. Obere Kalkgruppe Bittners.) Opponitzer Kalk und Dolomit. Hauptdolomit, Dachsteinkalk und Dolomit in seinen drei Facies.	5671
VIII. Capitel. BB. Die triassische Hallstätter Schichtenreihe. Historischer Rückblick. Umfang. Differenzen in der Gliederung. β) Hallstätter Muschelkalk (Schreyeralm-Schichten). Mittel- und obertriassische Hallstätter Schichten. Pötschenkalk. Zlambach-Schichten. Draxlehner Plattenkalke. Technische Verwendbarkeit	71—80

 IX. Capitel. Das Rhät, Kössener, Gervillien-, Avicula contorta-Schichten, Starhemberg-Schichten, oberer Dachsteinkalk. V. Obere kalkarme Gruppe Bittners. Die Bedeutung derselben für die Erkenntnis des Gebirgsbaues der Alpen. Wechsel der Ansichten über die Zugehörigkeit und Berechtigung der Selbständigkeit des Rhät. Das Profil vom Osterhorngebirge 	
X. Capitel. Jurassische Reihe. Allgemeines. Unterer Jura. Gliederung. Provinzen im Jura. Charakter der alpinen (mediterranen) Provinz. Uebergänge nach unten (Rhät) und oben (Tithon). Lias in seinen alpinen Facies: Marine F.: Adnether Schichten. Enzesfelder Schichten. Lias-Spongienkalke. Bunte Cephalopodenkalke Wähners. Lias-Fleckenmergel (Algäu-Schichten), Hierlatzkalke. Limnische F.: Grestener Schichten. Deren Analogie mit den Lunzer Schichten. Kohlenbergbau im Pechgraben. Auch für den Lias lässt sich der Einfluss des böhmischen Festlandes auf die Ausbildung der Schichten in den Alpen und Wechsel im Wasserstande erkennen	• •
XI. Capitel. Mittlerer, oberer Jura und das Tithon. Mittlerer (brauner) Jura, Dogger. Die Klaus- und Posidonomyen-Schichten. Vilser Schichten. Oberer (weisser) Jura, Malm und Tithon. Oberalmer, Acanthicus- und Jura-Aptychen-Schichten. Tithon, Plassen- (Sandling-) und Stramberger Kalk	108—116
XII. Capitel. Cretacische Reihe und Periode. Kreideformation (Procaen, Gümbel). Aeltere untere Kreide (Neocom). Schrambach- und Rossfelder Schichten und Neocom-Aptychenkalk. Jüngere obere Kreideschichten (Pläner oder Quader), Gosau-Schichten. Nierenthaler Schichten	. 116—129
XIII. Capitel. Flysch, Wiener Sandstein (Kreideformation, z.Th. Eocaen). Anhang. Mesozooische Eruptivgesteine aus dem Salzkammergute	130—141
XIV. Capitel. D. Die Neuzeit. I. Die Tertiär-Reihe. Allgemeines. Aelteres Tertiär. Gliederung der Tertiärreihe: Palaeogene Unterreihe, Eocaen, Nummuliten- und Kressenberger Schichten	142—148
XV. Capitel. Die Neogen-Unterreihe. Mittleres Tertiär. a) Miocaen (Sand von Plesching, Linz, Schärding u. a. und Sandstein von Perg, Schlier). Mittelmiocaene, brackische Ablagerungen (Kirchberger, Oncophora-Schichten), Gasbrunnen im Schlier	148—165
XVI. Capitel. b) Pliocaen. Jüngeres Tertiär. Die Lignitflötze von Wildshut und vom Hausruck. Jüngeres Tertiär in den Alpen und im Mühlviertel. Geschichtliche und statistische Notizen über den Lignitbergbau des Hausruck	166—178
XVII. Capitel. II. Die Pleistocaen-Reihe. Diluvium und Alluvium. Die Diluvial-Formation: Präglaciales und glaciales Diluvium. Löss. Höhlen. Bohnerzbildungen und Augensteinconglomerate. Alluvialbildungen. Die recenten Gletscher unserer Alpen. Das Auftreten des Menschen	178—205
	206-249
Register	250 - 272

Einleitung.

Ein Blick von einem der zahlreichen Höhenpunkte, welche eine gute Uebersicht Oberösterreichs gewähren, lässt in der Landschaft drei Regionen oder Formentypen erkennen, welche auch in dem Klima wie in den wirtschaftlichen Verhältnissen sich wiederspiegeln: 1. ein massiges Plateau- und Bergland, meist nördlich der Donau gelegen, 2. eine dem Strome entlang sich in von Westen nach Osten abnehmender Breite hinziehende Hügel- und Beckenlandschaft in der Mitte des Landes, 3. im Süden hinter einer langen Reihe sanft geböschter, bewaldeter Vorberge die vielzackigen Kalkschroffen der Alpen, deren höchste Spitzen und Rücken im Quellgebiete der Traun Hochgebirgscharakter annehmen.

Wo der Strom in das aus hartem Urgestein bestehende Massengebirge eintritt, ist sein Flussthal nur eine schmale, grabenartige Rinne, hingegen breitet er sich, in viele Arme getheilt, weithin aus, wo die weichen, der bald abnagenden bald anschwemmenden Thätigkeit des Wassers wenig Widerstand entgegensetzenden Schichten der Hügel- und Beckenlandschaft ihn begrenzen.

Oberösterreich ist, wie seine Nebenländer, gegenwärtig ein reines Binnenland, nach allen Richtungen durch grössere Landmassen vom Meere getrennt, sein niedrigster Punkt am Donauaustritte unterhalb Grein liegt noch 217 m über dem Spiegel der Adria, während sich der höchste Gipfel der Dachsteingruppe bis rund 3000 m erhebt. Da die weitaus überwiegende Masse des Gebietes im Berglande nördlich der Donau und in den Alpen über 600 m Meereshöhe hat, welche daselbst nur an den grösseren Flussläufen, sowie in der hügeligen Mitte des Landes allerdings auf grösseren Strecken nieht erreicht wird, so hat Oberösterreich durchschnittlich Berg-

und Hochlands-Charakter. In der Vorzeit war das anders, der grösste Theil Oberösterreichs war einst nachweislich und andauernd vom Meere bedeckt. Das Mühlviertel, wie man das Granitbergland nördlich der Donau noch immer im Lande gern nennt, war allerdings, so weit unsere Kenntnis reicht, stets Festland, die beiden anderen Regionen aber waren früher durch lange geologische Zeiträume von weithin sich ausdehnenden tiefen Meeren bedeckt, an deren Boden und zum Theile Ufern die jetzt ersichtlichen Gesteine dieser Regionen sich absetzten.¹)

Schon der Umstand, dass die Strandlinie der jüngsten marinen Schichten am Rande des Urgebirges sich meist in der Höhe von $400-500\,m$ nachweisen lässt, in der Mitte des Landes jedoch diese Meeresbildungen bis in eine Höhe von etwa $660\,m$ angetroffen werden, die höchsten Rücken und Gipfel unserer Kalkalpenberge aber erweislich aus viel älteren Gesteinen bestehen, die in einem tiefen Meere gebildet wurden, lässt erkennen, dass gewaltige Veränderungen in den Niveauverhältnissen erfolgt sind, und das Relief des Landes in der Vorzeit ganz und gar von dem jetzigen verschieden war. Diese Veränderungen sind aber ganz verschiedene, je nachdem einer der genannten drei Theile betrachtet wird.

Der Boden des heutigen Mühlviertels, der früher viel höher emporragte, wurde seitdem erniedrigt, das niedrige übrige Gebiet dagegen lange Zeit erhöht. Am meisten abgetragen wurde das einst viel höhere Bergland nördlich der Donau. Es ist eben das "Mühlviertel", der südlichste Theil jener uralten Festlandsscholle, welche unter dem Namen ostdeutscher Urgebirgsstock oder böhmisches Massiv bekannt ist.²) Mit seinen über breite, sanftwellige Rücken aufragenden Granitkuppen, den engen Waldschluchten im Unterlaufe und breiten Thalmulden am Ursprunge seiner braunen Gewässer zeigt es uns gewissermassen nur mehr die Grundmauern einstiger gewaltiger Gebirge, welche infolge der durch ungemessene Zeitläufe auf sie einwirkenden ausnagenden und abspülenden Thätigkeit der Atmosphärilien bereits bis an ihren Sockel abgetragen wurden.

Es sind Kieselgesteine der ersten uns bekannten Erstarrungsrinde der Erde und der ihre Absätze durchbrechenden ältesten Ergussgesteine, welche hier sich ausbildeten und verfestigten, ehe wohl noch organisches Leben auf der Erde war, von denen übrigens die überhaupt Schichtung zeigenden Theile ihr ursprüngliches Aussehen durch Druck, Umkrystallisation etc. ganz verloren, so dass auch etwa vorhandene Reste von Organismen hätten unkenntlich werden müssen. So viel an Gebirgsmasse sehon fortgeführt sein

mag, die Verwitterung dauert fort, ein Mantel von zersetztem Gestein hüllt das Gebirge dort ein, wo Wind und Wasser nicht imstande sind, die Producte ihrer zerstörenden Thätigkeit auch fortzuführen, mauerartig oder in Form der bekannten Blockmeere ragen widerstandsfähigere Theile (Sternstein, Blöckenstein) aus demselben hervor.³)

Die Lagen und Schichten dieser alten Bildungen streichen oft auf weitere Streeken nach derselben Richtung, z. B. im westlichen Theile NW—SO, im östlichen öfter in SW—NO, noch verrathen sich in ihrem Gesteine Spuren des gewaltigen Druckes, der diese Aufrichtungen verursachte.4)

An ihrem jetzigen Südrande taucht die Urgebirgsscholle unter die an- und aufgelagerten Schichten der zweiten Region, welche man mitunter bei uns auch Donauthal im weitesten Sinne nennt, welche aber den Nordabhang der gesammten Schweizer und Ostalpen von Genf bis Stockerau seiner ganzen Länge nach begleitet, daher sie wohl auch ungeachtet zahlreicher localer selbst bedeutenderer Erhebungen als schwäbisch-baierische Hochebene bezeichnet wird.

Ganz im Gegensatze zu den harten Felsarten des "Mühlviertels" sind die Gesteine dieser Becken- und Hügelregion durchgehends weich und leicht zerstörbar. Sie sind ja das lose oder nur weniger verfestigte Zerreibsel oft weitab liegender älterer Gesteinsmassen, welche durch Wassermassen oder Eisströme hieher verfrachtet und in bedeutender noch nicht erforschter Mächtigkeit von Westen nach Osten oberflächlich von etwa 50-60 km auf das Drittel an Breite abnehmend, den rinnenartigen Zwischenraum der zwei gegensätzlichen Gebirgssysteme des böhmischen Massivs und der Alpenketten erfüllen. Da sie ausserdem der Abtragung durch das Wasser wenig Widerstand leisten, bilden sie nun heute die tiefstgelegenen Oberflächentheile des Landes und liefern zufolge ihrer physikalischen und chemischen Beschaffenheit einen trefflichen Untergrund für den Land- und Gartenbau, sie sind daher auch die natürliche Kornkammer Oberösterreichs.

Ihre meist ganz horizontale oder nur local, z. B. durch Nachsinken gegen die Tiefe etwas gestörte Schichtfolge weist sie als wahres *Neuland* ⁵) aus.

Hat die landschaftliche Scenerie des Mühlviertels durch die beständige Variation derselben Elemente, Wald, Weide, Fels, Wasser auf wenig bewegtem Relief den Charakter eines gewissen altväterisch genügsamen Behagens, so zeigt der landschaftliche Typus der Hügelregion schon einen grösseren Wechsel der Stimmungen, im allgemeinen aber das Bild einer heiteren, jugendlich kräftigen Frische, namentlich im Frühjahre, wenn über den verschiedenen Schattierungen des Grüns üppig spriessender Felder und Wiesen der Blütenschleier der vielen Obstgärten sich ausbreitet. Den grössten Schmuck aber gewinnen beide Regionen durch die nicht seltenen Ausblicke auf den herrlichen Rahmen des Landschaftsbildes, die Alpen.

Schon im schnellen Wechsel der landschaftlichen Scenerie, in den scharfen Gegensätzen der durch den Gebirgsbau bedingten energischen Bodenplastik ist der für die moderne Menschheit so reizende, weil ewig wechselnde und bizarre Charakter des Alpenlandes begründet. Wie die Bodenart und damit das Relief auf engstem Raume öfter wechselt, hier schroffe Wände und vegetationsarme Felsgründe, da hochstämmigen Wald oder saftige Wiesen entstehen lässt, so schieben sich infolge der grossen relativen Höhenunterschiede gleichsam verschiedene klimatische Zonen in- und durcheinander, und wegen des häufig sprunghaft wechselnden Witterungs-Charakters gesellt sich zur Fülle der Formen und Farben die Pracht gegensätzlicher Stimmungen und überraschender Beleuchtungs-Effecte.

Auch diese Umstände sind bereits in dem Ursprunge der Bodenelemente begründet. Diese Gesteine entstanden eben auch schon unter sehr verschiedenen physischen Bedingungen, es wurden die einen in langsamem Absatze am Boden tiefer Meeresräume, andere an steilen Küsten mit tosender Brandung, wieder andere am flachen, reich belebten Strande oder in stillen Lagunen gebildet, wo Süss- mit Salzwasser sich mischte, so dass zu gleicher Zeit an nahe bei einander befindlichen Punkten ganz verschiedenartiges Gesteinsmaterial sich absetzen konnte.

Auch diese Gesteine blieben nicht wie sie waren. Auflastender Druck neuer Schichten, Einwirkung der inneren Erdwärme, die umsomehr sich geltend machen mussten, je mehr neue Absätze erfolgten, bildeten thonigen Grund zu Schiefer, das Zerreibsel der Kalkschalen der Thierwelt und die derbe Kalkinkrustierung mancher Algenarten zu festem Kalksteine um, oder es verkitteten sich die Trümmer früher zerbröckelter derartiger Gesteine durch neue Cementierung zu harten Breceien oder tragfähigen Sandsteinen. Vom schrumpfenden Erdkerne ausgehende gewaltige Druck- und Schubkräfte brachten die Schichten aus ihrer horizontalen Lage, die einen Theile sanken ein, andere wurden gefaltet, dabei gehoben, je nachdem auch über einander geschoben und dabei zerbrochen, das Meeresniveau erlitt gewaltige Veränderungen, neue Landmassen wurden blossgelegt und abgespült.

Der gebirgsbildende Process, wenn auch in der geologischen Vorzeit, namentlich in gewissen Zeiträumen, besonders lebhaft, hat auch heute, wie schon die Erdbeben zeigen, noch nicht völlig aufgehört, allerdings behaupten jetzt die nivellierenden und abtragenden Krüfte der Atmosphärilien das Uebergewicht, während sie früher, wenigstens zeitweise, von den aufrichtenden und faltenden Gewalten des Erdinneren an Wirksamkeit übertroffen wurden.

Der Verlauf der Alpenketten ist nun, wie Suess gezeigt hat, von den Contouren des alten, der Aufrichtung der Alpen sich entgegenstellenden Massivs abhängig, aber auch die Beschaffenheit der sie zusammensetzenden Schichten wird von der Nähe desselben wesentlich beeinflusst, wie schon von Stur nachgewiesen wurde.⁶)

Man kann diesbezüglich in unserem Alpengebiete, wie bereits der Blick auf eine gute Uebersichtskarte, etwa die von Ravenstein, oder noch besser die Betrachtung grösserer, z. B. der im Musealbesitze befindlichen Reliefs lehrt, zwei Unterabtheilungen schon an der Bodenplastik erkennen: die eine südwestliche, höhere, an der Traun; die andere, niedrigere, östlich davon an der Steyer und Enns. In der ersteren bilden die Gebirgsgruppen gewaltige Kalkmassive, deren höchste Ränder und Spitzen im Dachstein- und Todtengebirge an 2500—3000 m emporragen, daher sie noch jetzt Firnflecken, selbst Gletscher, sowie Karrenfelder und viele Hochseen besitzen, zwischen denen, von Bruchlinien und Verschiebungen eingesäumt, die Thalläufe liegen, deren Gewässer zahlreiche Thalseen bilden.

Diese erstere Region, das Salzkammergut und das Todtengebirge mit seinen zahlreichen Hochseen, wird durch eine Linie etwa von Gmunden über Windischgarsten an die Enns bei Altenmarkt abgetrennt von dem durchschnittlich um 500—1000 m niedrigeren Berglande am Unterlaufe der Steyer und Enns, wo solche grössere Kalkstöcke fehlen, dafür theils lang gestreckte, nach den Thälern mauergleich abfallende schmale Grate, theils breite grasige Rücken sich hinziehen, welche mitunter durch die Wasserläufe schon in ein buntes Gewirr von Bergformen zersägt sind, deren Flanken oft bis zu den höchsten Theilen herrliche Forste bedecken. Nur noch auf dem Sensengebirge werden hier ganz vereinzelt Hochseen angetroffen, der Schmuck grösserer Thalseen, die Zierde des Salzkammergutes, fehlt den Thalböden dieses Landestheiles jetzt schon gänzlich.

Die Schönheit des Landes Oberösterreich ist also im Reichthum seiner Formenelemente begründet. Es finden sich eben kurz zusammengefasst die sämmtlichen Hauptelemente der Oberflächenformen des reichlich bewässerten Festlandes auf dem kaum 12.000 km² umfassenden Boden Oberösterreichs ziemlich gleichmässig entwickelt vertreten; ein aufgebautes Schollen- und Faltenland von Mittelgebirgs- bis Hochgebirgs-Charakter ist der alpine Theil, ein massiges ausgearbeitetes Intrusivland das Mühlviertel, und ein Neuland im Sinne Pencks mit eingelagerten und aufgesetzten Formen bildet die Hügelregion an der Donau. 7) Wie schon bemerkt, sind diese drei Zonen auch ganz altersverschieden, es ist das Massengebirge nördlich der Donau das ülteste, das zwischen demselben und den Alpenketten sich ausbreitende, grösstentheils aus dem Gesteinsdetritus der letzteren aufgebaute Hügel- und Beckenland das jüngste der Reihe.

Man hat nun in der "Erd"geschichte, oder genauer, der Lehre von den aus der äussersten Rinde unseres Planeten bekannten Gesteinen und Ablagerungen organischen Ursprungs, analog dem Vorgange bei der Betrachtung der so oft "Welt"geschichte genannten Kunde der den Culturmenschen betreffenden documentierten geschichtlichen Ereignisse und Begebenheiten — aus Gründen der Uebersichtlichkeit und Bequemlichkeit — ebenfalls Abschnitte, Unterabtheilungen gebildet, in analoger Weise räumlich und zeitlich unterschieden und spricht nun so, räumlich betrachtet, von einer Alpengeologie, wie österreichischen, deutschen etc. Geologie, wie im zeitlichen Sinne von einer Urzeit, einem Alterthum, Mittelalter und einer Neuzeit der Erde, welche letztere in die Gegenwart verfliesst.

So willkürlich und äusserlich ein solcher Vorgang unzweifelhaft ist, so nothwendig ist er, um eine rasche Orientierung zu gestatten. Jedes solche geologische Zeitalter, jede Aera wird in einzelne grössere Abschnitte, Formationsreihen genannt, dann weiter in Formationen oder Systeme, diese wieder in Stockwerke oder Etagen und in Stufen getheilt, endlich werden Zonen etc. unterschieden. Die Lehre von der Aufeinanderfolge der Ablagerungen heisst daher auch dementsprechend historische Geologie oder Stratigraphie, und die Zutheilung der einzelnen Schichten in das aufgestellte Schema, sowie die Beschreibung der einzelnen Formationen und Formationsgruppen in ihrer natürlichen Aufeinanderfolge ist ihre Aufgabe.

Ohne Aenderung der natürlichen Bedingungen wird nun keine neue Schicht oder Schichtenfolge sich absetzen können.

Diese Aenderung kann nun in der Verschiedenheit des Gesteinscharakters oder in dem Auftreten anders gearteter organischer Einflüsse sich ausdrücken. Das Aussehen und die Art der Gesteine hängt zumeist von den üusseren Bedingungen ihrer Bildung ab, petrographisch einander ganz ähnliche Vorkommnisse können dem

Alter nach sehr verschieden, sehr von einander abweichende Gesteinsarten gleichalterig sein.

Nicht so ist es mit den Organismen. Bei aller Mannigfaltigkeit und Verschiedenheit im einzelnen beherrscht ihr Auftreten ein grosses Gesetz, das der zeitlichen Aufeinanderfolge der Organismen von complicierterem Baue auf solche einfacherer Ausbildungsweise, oder wie man sich auch bildlich auszudrücken pflegt, das Aufsteigen der Lebewesen von niedrigerer zu höherer Stufe der Entwicklung. Je weiter zurück, um so grösser ist daher auch im allgemeinen die Verschiedenheit der damaligen und der jetzt lebenden Formen, gar manche der alten Classen, viele Ordnungen, die meisten Familien, nahezu alle Gattungen der Thiere — nicht so sehr der Pflanzen — welche im Alterthume der Erde verbreitet waren, erreichen oder überdauern nicht das Mittelalter, andere Typen stellen sich wieder ein u. s. w., die zum Theil auch schon wieder verschwunden sind.

Jede Zeitperiode hat daher ihre besonderen für sie charakteristischen Thier- und wieder Pflanzenformen, man spricht auch von den Ueberresten solcher oft als bezeichnend oder leitend für die einzelnen Formationen. Es muss aber gleich hier hervorgehoben werden, dass manche Lebensformen in sich ganz ähnlich bleibender Ausbildung durch eine Reihe von Schichten ausdauerten, sowie dass, weil gewöhnlich nur die Harttheile, das sind in vielen Fällen die äusseren Schalentheile, erhalten bleiben können, die selbst bei nicht nahe verwandten Thieren mitunter einander sehr ähneln, auf die Auffindung nur weniger Harttheile oder Schalenreste basierte Schlüsse hinsichtlich des Alters der Schichten leicht trügerisch ausfallen können. Immerhin, man muss sich meist damit behelfen.

So wie daher nach den trefflichen Darlegungen Hochstetters') der Historiker, durch die Erfahrungen des Architekten geleitet, aus wenigen geeigneten Mauerresten, z. B. ein paar Säulen mit Capitälern, auf Baustil und Alter eines Gebäudes, aus einer Münze, Speerspitze oder sonstigen Beigabe in einem Grabe auf die Zeit und das Volk schliesst, das hier seine Todten bestattete, so vermag auch oft der durch die Schwesterwissenschaften Paläontologie und Petrographie unterstützte Geologe, auf wenige Fossil- und Gesteinsreste gestützt, Alter und andere Umstände bei der Ausbildung einer Gesteinsschicht zu erkennen. Man hat daher mit Recht auch die Petrefacten als Denkmünzen der Schöpfung bezeichnet, und auf den Ergebnissen des Studiums derselben beruht im wesentlichen das System der historisch-geologischen Wissenschaft.⁹)

Die Gesammtheit aller durch die Fossilien als zusammengehörig erkannten Ablagerungen bildet also eine "Aera oder ein Zeitalter", die sieh wieder in Perioden oder Formationen etc. gliedern, alle Gesteine eines Zeitalters werden als Gesteinsgruppen zusammengefasst.¹⁰)

In der beifolgenden Tabelle I ist eine Uebersicht der aus Oberösterreich bisher bekannt gewordenen Schichtenreihen gegeben. Die bisher hier nicht beobachteten Formationen sind durch Klammern bezeichnet. Schon die flüchtige Betrachtung lehrt, dass hierzulande diejenigen Ablagerungen bisher nicht beobachtet wurden, welche man ins Alterthum der Erde versetzt, hingegen sind Urzeit, Mittelalter und Neuzeit wohl vertreten, und zwar gehören die Ablagerungen der vorhin genannten drei Regionen der Hauptsache nach je einem der geologischen Hauptabschnitte der Erdgeschichte an, wie aus dem letzten Abschnitte der Tabelle erhellt. Es findet sich also eine Lücke in der Aufeinanderfolge unserer heimischen Gesteine, deren Vorhandensein für den ersten Augenblick befremden muss. nämlich die Gesteine des Mühlviertels im grossen und ganzen in der Urzeit noch vor dem Auftreten erkennbarer Thier- und Pflanzenreste, die der Alpenregion im "Mittelalter", jene der Beckenlandschaft in der "Neuzeit" der Erdgeschichte gebildet wurden, so wird man sich fragen, was ist denn in unserem Gebiete während des zweiten Zeitraumes, im "Alterthume", geschehen, es müssen doch auch in dieser geologisch so langen Zeit Ablagerungen daselbst hierzulande erfolgt sein, wie selbe aus den Nachbarländern Böhmen und Mähren einerseits, Salzburg, Steiermark und Niederösterreich anderntheils schon bekannt sind?

In dieser Richtung kommen zwei Momente in Betracht, worauf zum Theil schon hingedeutet wurde, 1. dass auf der Erde durchaus nicht immer und überall eine Ablagerung erfolgte oder erfolgen kann, 2. dass viele bereits erfolgte Ablagerungen entweder bereits wieder zerstört, umgeändert, hiedurch unkenntlich gemacht, oder von jüngeren Bildungen verhüllt sind.

Auf dem Festlande überwiegt auch jetzt der betroffenen Flüche nach eben die Abtragung weitaus die Anschwemmung, im Meere ist es umgekehrt, wenn auch natürlich der Masse nach im ganzen auf der Erde ebensoviel abgetragen als fortgeschwemmt und angesetzt werden muss.

Nur unter einer Decke von tieferem, wenig bewegtem Wasser, daher vorwiegend im Meere, wird eben eine Sedimentsbildung in

Eintheilung und Benennung der Erdschichten.

Zoitalton		Periode	Stockwerke (Etagen)	A. Flötz-Niederschlags-(Sediment) oder neptunische	B. Durch-	Ver	breit		olt '
Zeitalter oder Aera	Reihe	oder Formation	und Stufen	Gesteine Localnamen und Facies	bruchs-, Massen- oder plutonische Gesteine	Alpen	Vorland	Mühlviertel	behandelt im Cap.
D. Neuzeit der Erde, Neozooische Aera mit der käno- lithischen Gesteins- gruppe	II. Pleisto- caen-R.	17. Alluvium 16. Diluvium	postglaciales D. glaciales und interglaciales D. präglaciales D.	Bodenkrume, "Moldn", Fluss-Sand und Schotter, Tuff, Torf Terrassen-Schotter, Löss, "Merbling", Nagelfluh, "Groppenstein"		1	1	1	XVII
	(Quartär-R.)	15. Neogen	$\begin{cases} b) \text{ Pliocaen } \begin{cases} \delta \text{) Congerien-Stufe} \\ \gamma \text{) Sarmatische} \end{cases}$		•		1	1	xvi
		14. Palaeogen	$\begin{cases} a) \text{ Miocaen } \begin{cases} \beta \text{ Marine } \\ a) \text{ (Aquitanische } \\ n \text{)} \end{cases}$ $\begin{cases} b) \text{ (Oligocaen)} \\ a \text{ Eocaen} \end{cases}$	"Schlier", Tegel ("Tachet"), Sand von Linz und Sandstein von Perg-Wallsee		? 1	1	1	XV XIV
C. Mittelalter der Erde oder Mesozooische Aera	III. Cretacische R. II. Jurassische R.	13. Kreide	(c) Pläner und Senon b) Gault und Turon	Nierenthaler Schichten Stein, Flysch und Orbituliten- Gosau-Schichten und Rudisten-Kalk (Orbitulinen-)	Caldren in Ourse	1 1			XIII
		12 d. Tithon	(a) Neocom und Cenoman Tithon (c) Malm, weisser Jura	Schrambach-, Rossfelder-, Kreide-Aptychen-Sch. J Sandstein Plassen-, Sandling-, Stramberg-Kalk, Acanthicus-Sch.) Oberalmer Diphya-K., Jura-Aptychen-Kalke Sch.	Gabbro u. Quarz- diorit (Tonalıt)	1 1 1			XI
		12. a.—c. Jura	\begin{cases} b) Dogger, brauner, \alpha \\ a) Lias, schwarzer, \end{cases}	Vilser-, Posidonomya-, und Klaus-Schichten Adnether-, Enzesfelder-, bunter Cephalopoden-, Spongien-Kalk, Algäu-Sch., Lias-Fleckenmergel, Hierlatz-, Grestener Sch		1			X
		11. Rhät	Rhät	Kössener-, Avicula contorta-, Contorta-, Gervillien-Sch., Starhemberg-Sch., ob. Dachsteinkalk Gümbels, Megaloduskalk (Hallstätter Sch. Plattenkalk (niederösterr. Dachsteinkalk)		1			IX
mit der meso- lithischen Gruppe der Gesteine	I. Triassische R.	10. Trias	(c) Keuper γ) Mittlerer bunter Keuper, Norische Stufe β) Gipskeuper α) Lettenkeuper Stufe	mit Draxlehner Kalkbänken, Korallen-Riffkalk Monotis- Pötschen-Kalk und Zlambach-Sch. Lunzer Schichten Lunzer Sandstein Lunzer Schichten Raibler- Sch. Reiber- Sch. Average Average Average Reiber- Sch. Average Average Reiber- Sch. Average Avera					VII- VIII
			b) Muschelkalk {Ladinische St. Recoaro-Stufe a) Buntsandstein (New red sandstone)		Serpentin ? Melaphyr (Diabas porphyrit) Diabas	5.			III-V
B. Alterthum der Erde oder Palaeozo- oische Aera mit palaeo- lithischer Ge- steinsgruppe	II. Carbon-R. I. Uebergangs- R.	9. (Perm, Dyas, Zechstein) 8. (gr. Kohlen- formation) 7. (Devon-F. Old red sdst.) 6. (Silurformation) 5. (Cambrische F.)	Auf obe	rösterreichischem Gebiete nicht bekannt			•	•	II ,
(Archaeische) Aera mit der archaeo-	II. Huro- nische oder Urschiefer-R. I. Lauren- tinische oder	 4. (Thonschiefer-F.) 3. (Glimmerschiefer-formation) 2. Hercynische Gneissformation 1. Bojische Gneiss-F. 		Gneiss	Porphyrit und Diorit, Granit und Syenit		•	1	I

reichlicherem Masse und längere Zeit hindurch erfolgen und sich erhalten können.

Das "Mühlviertel" in unserem Sinne war aber entweder seit seiner Bildung nie Meeresboden, oder die betreffenden, etwa noch während des Alterthums der Erde hier entstandenen Ablagerungen sind schon wieder weggewaschen worden. Die übrigen Oberflächentheile unseres Landes aber sind jünger, und wenn daher auf ihrem Areale sich z. B. in dem von den Alpen eingenommenen Landestheile palaeozooische Schichten je bildeten, so sind dieselben von den gegenwärtig die Oberfläche des Landes einnehmenden Gesteinen bedeckt, daher nicht sichtbar, auch die wenigen bisher unternommenen Bohrungen, welche immer nur aus localtechnischen, nie aus wissenschaftlichen Gründen unternommen wurden, haben dieselben daher nicht aufgeschlossen. ¹¹)

Aus dem bereits Gesagten resultiert aber auch die Nothwendigkeit einer grossen Unvollstündigkeit der uns zugünglichen erhaltenen Schichtenfolge und des Contrastes derselben mit dem aus der Organisation des Menschen folgenden Stande und Umfange seiner Kenntnisse von den Lebewesen. Immer und überall, wo und wann immer Land oder bewegtes Seichtwasser vorhanden war, wird eine Conservierung der Lebewelt nur ganz vereinzelt und vorübergehend stattgefunden haben, das Resultat ist, dass aus der Vorzeit die Flora und Fauna eines Landes um so vollständiger erhalten blieb, je constanter sie unter dem Meeresspiegel sich befand. Der Mensch ist aber nur zum Aufenthalte auf dem Lande geeignet, kann an der Oberfläche des Wassers nur mit künstlichen Mitteln und vorübergehend sich aufhalten und besitzt erst seit der allerjüngsten Zeit überhaupt irgendwelche und noch dazu sehr unvollständige Mittel, um auch aus grösserer Wassertiefe einige Kunde zu gewinnen. Von den gegenwärtig die Erde bevölkernden Organismen kennen wir daher nur die Land- und Seichtwasser-Fauna und Flora genauer, von der Hoch- und Tiefsee-Fauna und Flora nur die Elemente, während aus der Vorzeit uns beinahe nur, oder doch weit überwiegend die Hoch- und Tiefsee-Fauna, beziehungsweise Flora erhalten blieb.

So wie der Mensch sind aber auch die meisten höheren Pflanzen- und Thierformen durch ihr energisches Licht- und Sauerstoffbedürfnis an die Nähe des Luftmeeres gebunden, sie fehlen daher dem Meere in grösserer Tiefe beinahe gänzlich, es darf daher sehon deshalb nicht wundernehmen, dass so wenig Material über sie in den älteren Erdschichten sich findet. 12)

Noch andere erschwerende Umstände kommen hinzu. Auch unter günstigen Umständen pflegen sich meist nur die Schalen, nicht die wesentlichen inneren Organe von Weichthieren, ebenso nur die Harttheile von Korallen, Stachelhäutern etc. zu erhalten. Eine sehr grosse Anzahl von Thierformen ist daher überhaupt unter den genannten Verhältnissen nicht erhaltungsfähig, z. B. die meisten Urthiere und Würmer, andere, und zwar gerade ihrer Organisation nach am höchsten stehende Thiergruppen, die höheren Wirbelthiere und Insecten, deren meiste Familien im entwickelten Zustande auf dem Lande, viel seltener im bewegten Süsswasser, beinahe gar nicht im tieferen Salzwasser leben, werden daher in fossilen Resten nur höchst selten sich vorfinden können. Alle derartigen Funde haben also einen hohen wissenschaftlichen Wert und sollten stets an zustehender Stelle gemeldet werden. Die Kenntnis dieser Thiergruppen wird aber doch stets eine sehr unvollkommene bleiben müssen, da die Documente ihrer geschichtlichen Entwicklung naturgemäss lückenhaft sind, und alle auf diesen Daten beruhenden Schlüsse werden nur mit Vorsicht aufzunehmen sein.

Schliesslich sei noch bemerkt, dass selbstverständlich in der historischen Geologie wie in der Geschichte der Menschheit die einzelnen Abschnitte ungleich gross sind. Hier wie dort umfasst die Urzeit wahrscheinlich einen grösseren Zeitraum, als alle folgenden Epochen zusammengenommen, ja selbst ein einzelner ülterer Abschnitt, etwa die Silurformation, dauerte, nach ihrer an manchen Orten beobachteten Mächtigkeit zu schliessen, vermuthlich lünger, als eine Mehrheit jüngerer und jüngster Formationen zusammengenommen, wenn es auch vorläufig und vielleicht für immer unmöglich ist, ein Zeitmass im gebräuchlichen Sinne nach Jahren oder auch Jahrtausenden hiebei anzugeben.

Im allgemeinen wird hiebei die *Dicke* der abgelagerten Schichten als *Vergleichsmass* angenommen und auch gelten können, soweit es sich um allgemeine Angaben handelt, aber nicht mehr. Die Dicke einer Schicht ist eben von zu vielen Umständen abhängig, als dass auf sie hin mehr als eine *sehr allgemeine Schätzung* der Dauer ihrer Ablagerung zulässig wäre.

Ausser der Unvollständigkeit der Erhaltung, der Lückenhaftigkeit des Ablagerns, der Unbestimmtheit ihrer Dauer und der daraus folgenden Schwierigkeiten der Erkenntnis sind aber noch andere grosse Hindernisse für die geologische Erforschung vorhanden.

Die Gesteine zeigen sich nämlich nicht mehr in der ursprünglichen Beschaffenheit und Lage, die Schichten sind zum Theil weggespült, verändert oder aufgerichtet, mitunter liegen ältere auf jüngeren, Verwerfungen, Schleppungen gesellen sich hinzu, um das Bild zu verwirren.

Ausserdem gibt es zahlreiche petrographisch einander recht ähnliche Schichten, z. B. gerade in unseren Alpen, welche ohnehin schon alle berührten Schwierigkeiten aufweisen, die ganz versteinerungsleer sind, oder deren organische Reste verdrückt oder zu schlecht erhalten sind, um bestimmbar zu sein. Hier hängt oft ein merklicher Fortschritt von dem glücklichen Zufalle der Auffindung neuer Fundstellen von gut erhaltenen Versteinerungen und der Bearbeitung dieser Vorkommnisse durch berufene Kräfte ab, und es wird daher nur auf Umwegen der Wahrheit näher gerückt werden können. Jede Notiz über eine Versteinerungen führende Schicht, jedes gut erhaltene, nach dem Fundorte genau bezeichnete Fossil kann daher von Wichtigkeit sein. Sind die Schichten in ihrer Altersfolge nach verlässlichen Merkmalen erkannt, ihre Verbreitung und die Art ihres Vorkommens bestimmt, so können dann Profile, gewissermassen Aufrisse des Baues der Erdrinde, construiert werden, während die geologischen Karten nur deren Grundriss erkennen lassen. Profile sind daher die unentbehrliche Grundlage für die richtige Erkenntnis des Gebirgsbaues, sie bilden die unumgänglich nothwendige Ergänzung der Karten.

Noch fehlen für sehr viele Punkte des Landes die Voraussetzungen, um verlässliche Detailprofile über dieselben beibringen zu können, speciell über unser Alpengebiet ist in dieser Richtung neueres entweder nicht publiciert oder noch zweifelhaft, die alten für einen grossen Theil des Landes aus den 50er Jahren stammenden Aufnahmen sind, wie natürlich, in manchem unrichtig und veraltet und enthalten beinahe keine Profile.

Es kann sich daher hier nur darum handeln, das Erkannte in seinen Grundlinien ohne Eingehen ins Detail und mit Enthaltung von allen für den Zweck des Schriftehens belanglosen Folgerungen an der Hand der bewährtesten Führer¹³) zu skizzieren, alles andere muss der Zukunft und den unter besseren Voraussetzungen arbeitenden Berufsgeologen vorbehalten bleiben.

Hoffentlich wird die Reambulierung der alten Aufnahmen, welche, wie Bittner schon für die Gegend von Weyer zeigte, vielfach einer neuen Aufnahme gleichkommen wird, auch im Lande bald beginnen, immerhin wird noch bis zur völligen Durchführung derselben eine grössere Reihe von Jahren vergehen. Diese Arbeit beschüftigt sich daher vor allem mit der Inventur des vorhandenen

Quellen-Materiales, sowie das analoge vor sechs Jahren über die geognostischen Musealsammlungen in diesen Blättern erschienene Schriftchen ein Verzeichnis des im Besitze des Museums befindlichen Materiales gab. 14)

Die Hinweisung auf Lücken, namentlich aber auf das Fehlen von in der Literatur schon nachgewiesenen Objecten in der Musealsammlung, ist daher ein Hauptzweck des Schriftchens, hiedurch dürfte aber auch die künftige Arbeit der berufenen Forscher in manchem wesentlich erleichtert werden können.

I. Capitel.

A. Die Urzeit der Erde.

- $\begin{array}{ll} \text{II. Huronische oder Urschieferreihe} & \left\{ \begin{array}{l} 4. \text{ Thonschiefer-Formation.} \\ 3. \text{ Glimmerschiefer-Formation.} \end{array} \right. \\ \text{I. Laurentinische oder Urgneissreihe} & \left\{ \begin{array}{l} 2. \text{ Hercynische Formation.} \\ 1. \text{ Bojische Formation.} \end{array} \right. \\ \end{array}$

In unserem Lande ist aus der Urzeit nur die Laurentinische oder Urgneissreihe bekannt, deren ältere, die Bojische Formation, wieder so überwiegt, dass zur jüngeren Hercynischen Formation, die in den Nachbarländern Baiern, Böhmen und Niederösterreich weit verbreitet ist, nur relativ kleine Theile gehören dürften, welche wie ein Mantel stellenweise die ältesten Gesteine bedecken, mit denen sie, wie schon bemerkt, den südlichsten Theil eines uralten Massengebirges, des ostdeutschen Urgebirges oder böhmischen Massivs, zusammensetzen. Die Namen "Laurentinisch" und "Huronisch" stammen aus Nordamerika, wo dieselben nach dem "Huron"fluss und -See und dem St. Lorenzo aufgestellt wurden.

Der ostbaierische Urgebirgsstock, das böhmische Massiv.

Dieses umfasst die ganze südliche Hälfte des Königreiches Böhmen, reicht in Baiern, in der Strecke unterhalb Regensburg bis Passau, bis nahe oder ganz an die Donau, überschreitet sie daselbst und in Oberösterreich im Sauwalde und in kleineren Stücken, dem Mayrhoferberg, Kürnberg, Tabor, an der Ennsmündung, weiter gegenüber von Grein, bei Mölk in Niederösterreich, und nimmt auch den Nordwesten des letzteren Kronlandes ein. Es schneidet im Osten ungefähr an der Linie St. Pölten-Znaim-Brünn mit einem Steilabfall gegen das Vorland ab und eulminiert im böhmisch-baierischen Waldgebirge mit einer Seehöhe von 1458 m (Arber); der höchste Punkt bei uns hat 1376 m Meereshöhe (Blöckenstein). Wenn auch die

mittleren Theile Böhmens von jüngeren Bildungen eingenommen werden, so ist doch die Verbindung des Böhmerwaldmassivs mit den anderen die Grenzen des Königreiches einsäumenden Urgebirgstheilen, dem Fichtel-, Erz-, Lausitzer- und Riesengebirge, nicht zu bezweifeln.¹)

Das Grundgestein und relativ auch am meisten verbreitet ist Gneiss in verschiedenen Varietäten, er wird von Graniten theils in Stöcken, theils in Gängen durchbrochen und überlagert. In Oberösterreich selbst überwiegt allerdings der Granit, jedoch zeigt der Augenschein, dass auf den jetzigen geologischen Karten dessen Verbreitung viel zu ausgedehnt angegeben wird.

Es wurde schon gesagt, dass Granit und Gneiss wie ihre Begleitgesteine die ältesten uns bekannten Formationsglieder darstellen, welche auf der Oberfläche der Erde sich zeigen. Als auf der erstarrten Erdkruste zuerst eine Wasserhülle sich niederschlug, herrschte jedenfalls überall auf der Erde eine ziemlich gleich hohe Temperatur. Es sind deshalb auch die ältesten Niederschlags- und Durchbruchsgesteine in den verschiedensten Ländern einander sehr ähnlich. Mit dem Augenblicke aber, als der Kreislauf des Wassers auf der Erdoberfläche anfieng, begann zugleich auch schon die Umwandlung der ersten Rinde durch mechanische und chemische Einwirkung auf dieselbe.

Insbesondere alle die chemische Einwirkung begünstigenden Umstände, bedeutender Luftdruck, grössere Wärme, reichlicher Kohlensäuregehalt, vereinten sich damals und bedingten energische Wirkungen. Seitdem herrscht ein fortwährendes Abnagen, Lockern und Fortführen auf den einen, Absatz, Anschwemmung und Bedeckung Die Gesteinsumbildung gieng vor allem auf anderen Punkten. unter dem Einflusse der durch die Erdwärme und die Feuchtigkeit begünstigten Krystallisation vor sich, wurde aber dadurch modificiert, dass der Erdkörper sich weiter infolge seiner zunehmenden Erkaltung zusammenzog, wodurch unter dem Drucke der auflagernden Schichten die ursprüngliche Hülle nachgeben, theils einsinken, theils in Stücke brechen musste. Auf den hiedurch entstandenen Lücken und Rissen fanden heisse Magmamassen des Innern ihren Weg auf die Oberfläche, wo sie erkaltet zum Theile neuerdings Gebirge bildeten, zum Theil auch als Ausfüllung der Risse und Fugen die alten Schollenränder verklebten und verfestigten. Nunmehr tritt bis auf unsere Zeiten der Gegensatz zwischen Massen-, plutonischen oder Eruptiv-Gesteinen und den geschichteten, neptunischen, oder Sediment-Gesteinen auf. Man kann den Gneiss als das ülteste

Sediment- dem Granite als dem ältesten Eruptivgesteine gegenüberstellen, während ihre Zusammensetzung die gleiche ist und im Gneissgebiete zahlreiche Uebergänge wie auch granitische Einlagerungen angetroffen werden.

Bekanntlich ist der *Gneiss* nur durch die *Textur* vom Granite, und zwar dadurch unterschieden, dass die neben Quarz und Feldspat als wesentlicher Bestandtheil auftretenden Glimmerblättchen bei ersterem ziemlich *parallel* gelagert sind, so dass das Gestein deshalb einen mehr weniger schieferigen Charakter annimmt, wogegen der typische *Granit* eine derartige Anordnung der Glimmerblättchen *nicht* erkennen lässt.

In der Natur finden sich allerdings zahlreiche *Uebergünge* von Gneiss zu Granit und umgekehrt vor, weshalb man auch solche in Handstücken schwer richtig zu bezeichnende Varietäten je nachdem als *Granitgneiss* oder *Gneissgranit* bezeichnet, hiefür sind z. B. in der nächsten Umgebung von Linz (bei Bachl, an der Calvarienwand, im Spatzenbauernbruch) hübsche Belege zu finden.

Man unterscheidet beim Gneiss nach der petrographischen Ausbildung zahlreiche Abänderungen, die sich in 1. Glimmergneiss, der wieder in einglimmerigen Biotitgneiss (Bachl, St. Magdalena) oder Muscowitgneiss (bei Steyregg) und zweiglimmerigen Gneiss zerfällt (Thal der gr. Mühl), und 2. Hornblende-(Syenit) Gneiss (an den beiden Mühlflüssen, bei Julbach) zusammenfassen lassen, an welche sich durch accessorische Beimengungen ausgezeichnete Modificationen wie Graphitgneiss (Mühlthal bei Aigen), Granatgneiss (Urlaubstein bei Linz), Dichroitgneiss (westlich der Linzer "Anschlussmauer", bei Kollerschlag, bei Passau u. a.) anschliessen, worüber zusammenhängende Untersuchungen aber auf Grund mikroskopischer Betrachtung geeigneter Dünnschliffe dieser Gesteine zur Zeit noch nicht angestellt sind. 2)

Dem Alter nach zerfällt der Gneiss in den älteren, Bojischen Gneiss oder Grundgneiss Gümbels³), dem das jüngere, Hereynische oder Uebergangsgneiss-System gleichmässig aufgelagert ist. In diesem ersetzt Hornblende oder Graphit streckenweise den Glimmer und sind Schwefelmetalle in fallbandartigen Linsen angehäuft. Das Mühlviertel zeigt sich in der Gesteinsausbildung und Anordnung dem angrenzenden Baiern ganz analog, nur überwiegt hier am linken Donauufer mehr der Granit, während der am rechten Donauufer gelegene Sauwald, mit Ausnahme der Umgebung Schärdings, wo zu Pflastersteinen verwendbare kleinkörnige Granite (Waldlagergranit Gümbels) anstehen, beinahe ganz aus Gneiss zusammengesetzt ist.

Charakteristischerweise findet sich bei uns der Gneiss namentlich in den tieferen Einschnitten verbreitet, so bestehen die steilen Donauthalgehänge zwischen Engelhartszell und Schlägen auf beiden Seiten des Flusses aus Gneiss, ebenso ist das Thal der grossen Mühl, welches in Fortsetzung der gewaltigen Störung, die durch den baierischen Pfahl markiert wird, dem oben genannten Donaulaufe bis Haslach etwa parallel läuft, hauptsächlich aus Gneiss gebildet, der durch den Strassensattel von Aigen-Unterwuldau in das Moldauthal hinüberreicht.

Aber auch im Gebiete der Rottel zieht ein Gneisstreifen, oberhalb Rottenegg beginnend, über Zwettl, hier mit einer Ausbuchtung nach der Glasau und Leonfelden, bis zur böhmischen Grenze. Die Umrahmung des Linzer Beckens besteht ebenfalls vorwiegend aus Gneiss, der durch den Haselgraben an die Rottel, wie über den Sattel an der alten Pferdebahn ins Gallneukirchener Becken sich fortsetzt. Auch im Gebiete der Aist und Naarn finden sich als Gneiss anzusprechende Gesteine, doch treten dieselben gegenüber dem hier sehr verbreiteten grobkörnigen Granite (Gümbels Stockund Waldgranit) zurück.

Die im Gebiete des Unterlaufes der Mühlflüssehen und des Pesenbaches, sowie an anderen Punkten vorfindlichen *Hornblende*-Gesteine werden später noch näher beschrieben werden.

An manchen Stellen wird der Gneiss durch Glimmerarmut, Reichthum an Quarz und das Vorkommen von Granaten einem Granulite ähnlich, so am Krempelstein bei Vichtenstein, am Urlaubstein bei Linz, bei Plesching und anderen Orten.

Echter Granulit oder Weisstein ist im Böhmerwalde, wie Hochstetter nachgewiesen hat, dem Gneiss linsenförmig eingeschaltet dabei mit ihm gleichalterig,⁴) und bildet dort mehrere abgeschlossene Partien, von welchen die bei Krumau unserem Gebiete am nächsten liegt. Bei uns findet er sich in kleinen Lagern westlich von Ranariedl mit Granatkörnehen und von rauchgrauem Quarz geflammt, ferner als mächtige gang- oder stockförmige Masse im Stroblbruche bei Hagenberg, wo ihn Peters auffand, bei Gallneukirchen (Zellgreuterbruch an der alten Poststrasse) und an anderen Orten.⁵)

Das Gestein ist daselbst äusserst feinkörnig, blendend weiss, hie und da durch ein in sehr feinen Blättehen eingelagertes Mineral grünlich gefärbt und verunreinigt und besteht aus einem gleichmässigen Gemenge von weisslichem, etwas kaolinisiertem Feldspat, und zwar Orthoklas mit etwas triklinem Feldspat und farblosem oder lichtgrauem Quarz. Granaten sind nicht zu sehen, aber Quarz-

adern und Knollen kommen im Gestein verzweigt vor, ausserdem hie und da in Hohlräumen dichter, im Innern zelliger Thoneisenstein, der vielleicht von zersetzten Granaten herrührt, — in der Nachbarschaft und an den Schichtflächen ist das Gestein von Eisenhydroxyd gelb gefärbt.

Granaten führender Weisstein ist mir in einzelnen Stücken aus der Gegend von Reichenau bei Leonfelden bekannt geworden und scheint überhaupt den Gneisszügen ziemlich regelmässig zu folgen, wie schon alte Aufzeichnungen besagen, die sich mit solchen schliffähigen Funden befassten. 6)

Der Granit ist meist Hauptgranit Gümbels,⁷) zweiglimmeriger, vorherrschend Biotit führender, mittelkörniger Granit, dem auch die Granitite angehören.

Mitunter sind grosse Zwillingstafeln von Orthoklas in der Hauptmasse eingestreut (bei *Grein, Königswiesen, Zell* bei Zellhof etc.), dieselben erreichen öfter eine Länge von 6—10, selbst 12 cm und sind nach dem Karlsbader Gesetz ausgebildet (*Krystall*- oder porphyrartiger Granit). Andere sehr feinkörnige Varietäten, die aber keine porphyrische Grundmasse enthalten, sondern bestimmt krystallinische Gemengtheile, sind Gümbels *Porphyrgranite*.

Aplit nennt Gümbel einen sehr feinkörnigen, glimmerarmen, häufig auf Gängen vorkommenden Granit, öfter mit beigemengtem Turmalin (Steyregg, Pöstlingberg)⁸) und Pegmatit (Riesengranit), eine sehr grobkörnige Varietät, deren Gemengtheile Feldspat und Quarz in bis kopfgrossen Stücken ausgebildet sind, in welchen an manchen Stellen Nester von vorwiegendem Kaliglimmer, seltener Biotit, eingelagert sind (bei Freistadt, Landshaag, Steyregg, Dornach a. a. O.).

Tritt der Quarz in ziekzackförmigen, gebogenen Lamellen auf, die im Querbruche arabischen Schriftzeichen gleichen, so nennt man das Gestein gemeiniglich Schriftgranit (Untergaumberg bei Linz). Der Granit von Mauthausen, welcher die bekannten Pflastersteine liefert, hat zweierlei Feldspat, weshalb er auch als Granitit bezeichnet wird. Rosiwal hat dieses Gestein nun neuerdings untersucht.⁹) Danach beträgt der Antheil des Quarzes am Gestein 31·4 %, derjenige der Feldspate 61·1 % (und zwar Orthoklas und Mikroklin 23·1 %, und des Oligoklas 38 %) und endlich der des Biotits 7·5 %. Derartige Granitite sind besonders am Rande des Massivs, aber nur local, ziemlich verbreitet.

Der Granitit von Dornach ist nach der von Baron F. v. Foullon vorgenommenen mikroskopischen Analyse aus Quarz, zweierlei Feldspat, und zwar vorwiegend Orthoklas, untergeordnet Plagioklas und Magnesiaglimmer, neben welchem Kaliglimmer fast ganz verschwindet, zusammengesetzt. Er zeigt Uebergänge in echten Granit einerseits und in Quarzglimmerdiorit andererseits. ¹⁰)

Die *grobkörnigen Stock*granite mit grossen Feldspatkrystallen werden durch *feinkörnige* jüngere Granite und andere Gesteine *gangartig* durchsetzt, sie durchbrechen, worauf schon Peters aufmerksam gemacht hat, ¹¹) auch den Gneiss und überlagern ihn hie und da.

Die kleinkörnigen Granite von Dornach bei Grein (Haus- und Hochbruch) bestehen aus Quarz, Mikroklin (triklinem Kalifeldspat), etwas Plagioklas (Kalknatron, Feldspat) und zweierlei Glimmer, dunklem Biotit (Magnesiaglimmer), welcher vorwiegt, und etwas Muskowit (Kaliglimmer). In denselben kommen Pegmatitgänge mit grösseren Muskowittafeln und Blättern vor, darüber "Flinz", der stellenweise feinvertheilte Granatsubstanz umschliesst, wodurch das Gestein eine röthliche Farbe erhielt.

Als "Flinz" bezeichnen unsere Steinarbeiter glimmerreiche Einlagerungen im feinkörnigen Granite mit deutlicher Parallelstructur, welche durch das Hinzutreten von Hornblende und Verminderung des Quarzgehaltes einen dioritischen Charakter annehmen, während eine ähnliche mehr pegmatitische Ausscheidung die, infolge Anreicherung des Kieselgehaltes und inniger Verwachsung des Quarzes mit Feldspat, besonders hart und zäh und wegen Glimmerarmut auch schlecht zu bearbeiten ist, "Höllweinzen" genannt wird.

Der Granit des eigentlichen Böhmerwaldes ist durch das Vorhandensein beider Glimmerarten neben einander und seinen etwas kaolinisierten Feldspat ausgezeichnet. Gümbel nennt ihn Steinwaldgranit, Hochstetter Plöckensteingranit. Etwas grössere Feldspatkrystalle sind nur selten (Stinglfels am Hochfichtet) entwickelt. 12) Er findet sich im Grenzwaldzuge des Blöckenstein und auch noch am Nordabhange des Sternwaldes vor.

An manchen Orten ist der Quarzgehalt, der in den vorgenannten Gesteinen meist über ¹/₃ bis ³/₄ des Ganzen ausmacht, geringer, es tritt neben oder statt des *Glimmers Hornblende*, mitunter auch *Titanit* auf, diese Gesteine haben dann einen mehr basischen Charakter.

Ueber die zum Theil jüngeren Hornblendegesteine hat Professor Lechleitner im 56. Musealberichte eine mineral.-petrog. Mittheilung veröffentlicht. ¹³) Danach findet sich Hornblendeporphyrit an der grossen Mühl zwischen Neuhaus und Neufelden in wenig abgerundeten Rollstücken. In einer dichten hornblendehaltigen Grundmasse stecken grössere Quarz- und plagioklasische Feldspatkrystalle neben acces-

sorischem Pyrit, quarzfreien Hornblendeporphyrit trifft man in der Pesenbachschlucht, über deren Diorite schon Peters berichtete. 14) Die Grundmasse gleicht der des vorigen Gesteins, die Hornblende ist viel reichlicher, auf den Längsschnitten ihrer Krystalle zeigt sich Quarzabsonderung, der Feldspat ist ebenfalls Plagioklas.

Der Glimmerdiorit der Pesenbachschlucht ist grünlichschwarz, ohne Spur von Hornblende, der angrenzende rothe Kali-Feldspat ist mit Quarz, der sonst fehlt, verwachsen. Daneben ist kalkhältiger Feldspat von Anorthit-Charakter. Die Grundmasse zeigt zahlreiche Biotitblättehen. Dasselbe Gestein dürfte, wie Lechleitner weiter angibt, auch an der kleinen Mühl anstehen.

Magneteisenhaltiger Hornblendeporphyrit wurde bei Putzleinsdorf und auf dem Wege von Leonfelden nach Reichenthal angetroffen, er wirkt auf die Magnetnadel ein. Aus der grossen Mühl wurde weiter von demselben Autor ein trachytartiger Quarzhornblende-Porphyrit mit dreierlei Feldspaten, viel Biotit, weniger Hornblende und kleinen Quarzeinsprengseln beschrieben, sowie ein gneissartiger Glimmerdiorit aus der grossen Mühl.

Minette (Glimmersyenit, porphyrisch ausgebildet) ist aus der Gegend südlich von Windhaag bei Freistadt nachgewiesen, das Gestein wurde zuerst von Lipold als Porphyr beschrieben. 15)

In seiner Grundmasse, welche nebst zersetztem Feldspat freie Kieselsäure führen dürfte, findet sich Titaneisen, welches die Biotit-krystalle mitunter ganz durchspickt, beim Feldspat überwiegt Orthoklas, daneben ist etwas Mikroklin und Plagioklas.

Glimmersyenit findet sich bei Lungitz, Neufelden und in der Nähe von Schloss Neuhaus; es überwiegen Magnesiumglimmer und grüne Hornblende, daneben ist rother Feldspat, aber wenig Quarz vorhanden. Bei der mikroskopischen Untersuchung fällt, wie Lechleitner bemerkt, die grosse Menge von Apatit auf, welche daran denken liesse, das Gestein als Dünger zu gebrauchen.

Im Hornblendegranit stecken mitunter, z. B. bei *Plesching*, Landshaug, unterhalb Grein, dunkle Hornblendekugeln, welche von einer eigenthümlichen, bisher als Anthophyllit angesehenen Rinde umgeben werden; thatsächlich, wie Lechleitner zeigte, ist im Innern Tremolit mit Spuren von Anthophyllit in der Rinde vorhanden, letztere besteht im übrigen aus Biotit.

Zu Dornach findet sich auch neben echtem, sehr hartem und festem Quarzglimmerdiorit ein Gestein, das arm ist an Quarz, ja selbst ein Diorit, der aus den zwei Feldspatvarietäten Plagioklas und Orthoklas, dann Hornblende und Magnesiaglimmer sich zusammen-

setzt, zu denen accessorisch Titanit und Apatit treten, so dass also ein Uebergang zum Syenit, durch den reichlich vorhandenen Magnesiaglimmer aber zum Glimmerdiorit gebildet wird. Die Farbe des sehr frischen Gesteins ist blaugrau, es ist sehr hart, fest und zäh, sehr dickbankig abgesondert und sowohl deshalb als wegen seiner Politurfähigkeit und geringen Verwitterbarkeit von grossem technischen Werte.

Der Gehalt an Schwefelkies ist ausserdem, wie Foullon feststellte, in die gangartigen Pegmatiten concentriert.

Diese wertvollen Gesteine treten besonders über den "Flinz" genannten Einlagerungen auf. 16)

An nutzbaren Mineralien ist das Gebiet sehr arm, auch die Zersetzung der Gesteine liefert keine für industrielle Zwecke geeigneten Stoffe in grösserer Menge. Es sind meist schlechte, eisenreiche Thone und unreine Sande; grössere Quarz- oder Kaolinlager, sowie abbauwürdige Graphitvorkommnisse wurden nicht aufgeschlossen. In früherer Zeit wurden die kaolinischen Thonlager bei Freinberg und anderen Orten im Sauwalde, sowie ein fetter Thon ("Tachet") bei Steyregg zur Töpferei verwendet. Gegenwärtig wird zu Kriechbaum bei Tragwein Kaolin gewonnen. Mitunter werden die Zersetzungsproducte specksteinartig (Zwettl, Schiesstätte bei Linz). Turmalin findet sich im Aplit und Pegmatit, Granaten sind im Gneiss und Granulit an manchen Orten; das interessanteste Begleitmineral ist Beryll, welcher auf den Feldern von Zissingdorf nächst Neumarkt bei Freistadt angetroffen wurde und dem Vorkommen im baierischen Walde gleicht.

Trotz der grossen Härte der Urgesteine unterliegen dieselben einer weitgehenden *Verwitterung*. Hiebei kommt einmal die Zeit in Betracht, da ungemein lange Zeiträume hindurch bereits die Einwirkung der Atmosphärilien und die Wegführung der Verwitterungsproducte vor sich gieng und dann auch das verschiedene Verhalten der Hauptbestandtheile dieser Gesteine. ¹⁸)

Die Verwitterung ist eine zweifache: a) eine mechanische, b) eine chemische; erstere erfolgt hauptsächlich durch die Auflockerung der Gesteine mit Hilfe von in Haarrissen eindringendem und gefrierendem Wasser, letztere durch die vereinigte Kraft des Sauerstoffs und des mit Kohlensäure beladenen Wassers, es ist also eine Oxydation und Hydratisierung, daneben eine Umsetzung der Bestandtheile, wobei meist durch den Hinzutritt des Sauerstoffes' und Wassers eine Volumenvergrösserung und daher Auflockerung der Masse hervorgebracht wird. Das Wasser löst zu-

gleich manche Bestandtheile auf, führt andere durch seine Transportkraft hinweg.

Die verschiedenen Gesteinsvarietäten verhalten sieh ungleich gegen die Verwitterung. Kieselreichthum trägt im allgemeinen zur Conservierung des Gesteines bei, da der Quarz chemisch wenig angegriffen wird und die geloekerten Stücke weniger transportfähig sind. Die kieselreichen, widerstandsfähigeren Varietäten der Ganggranite bleiben mitunter in Block- oder Mauerform erhalten, und das Vorkommen derartiger Felsbildungen bildet daher einen Charakterzug der Granitlandschaft. Der Feldspat unterliegt sehr stark sowohl der mechanischen als auch der chemischen Verwitterung, bei Glimmerarmut tritt eine Kaolinisierung im chemischen Wege ein, bei Glimmerreichthum überwiegt die mechanische Auflockerung und Transportation.

Hiedurch wird bei den in unserem Gebiete vorhandenen Höhenverhältnissen im ganzen eine sanftgeböschte, wellig-kuppige Landschaft hervorgebracht, auf welcher einerseits die widerstandsfähigen Theile als Blockmeere herausragen, während an den Gewässern der Gegensatz des grabenartigen Unterlaufes und des muldenartigen Quellgebietes scharf hervortritt (Ranna, Mühlflüsschen, Pesenbach, Rottel, Gusen, Aist, Naarn, Klammbach, Dimbach etc.).

Wie dies im einzelnen auf die Landschaft einwirkt, ist an anderer Stelle gezeigt worden, wurde übrigens schon früher (S. 2, 3) berührt.

Schliesslich sei noch bemerkt, dass die Verwitterungsproducte des Granites bei sonst günstigen klimatischen Verhältnissen eine vorzügliche Bodenkrume abgeben, dass daher im granitischen Niedergebirge unserer Breiten in der Natur rasche Bestockung mit Wald oder Wiesen und Moorbildung stattfindet, während allerdings in der Nähe der Pole und im Hochgebirge, oder wo die schützende Pflanzendecke fehlt, das Urgebirge eine ganz andere Beschaffenheit annimmt. ¹⁹) Die Wichtigkeit der Pflanzendecke, speciell ausreichenden und gut bewirtschafteten Waldes, ist daher gerade in diesem Gebiete sehr gross. ²⁰)

Eine gewisse technische Bedeutung haben die Granit-, Granititund Glimmerdiorit-Vorkommnisse als Bau- und Werksteine, sowie zum Strassenpflaster.

Die wichtigsten Steinbrüche befinden sich in der Umgebung von Schürding (C. v. Normann'sche Werke, später Actiengesellschaft), Neuhaus, Plöcking und Aschach (A. Poschacher), zu Dornach bei Grein, wo auch Quarzglimmerdiorit verarbeitet wird (A. Schlepitzka),

endlich zu Marbach und Mauthausen (Wiener Communalbrüche, Leopold Heindl und A. Poschacher), welche letztere auch an zahlreichen anderen Orten des Mühlviertels Brüche besitzen. 1895 wurden nach den Ausweisen der oberösterr. Handelskammer 35 Brüche durch etwa 2200 Arbeiter betrieben. Die Production betrug rund 5,000.000 Stück Pflaster- und Trottoirsteine, gegen 100.000 Cubikmeter Bruchsteine und 10.000 Cubikmeter Werk- und Monumentalsteine, leidet aber in neuerer Zeit sehr unter der fremdländischen Concurrenz, welche namentlich den Wiener und Pester Markt beeinträchtigt.

Ueber die Verwendung unserer Granite zu den verschiedenen Monumentalbauten des Kaiserstaates gibt der wertvolle Führer durch die Baumaterialien-Sammlung des k. k. naturhistorischen Hofmuseums von kais. Rath *F. Karrer*, in welchem auch eine Bibliographie der Schriften über die Baumaterialien-Sammlung des Kaiserstaates sich findet, eingehenden Aufschluss.

Wichtigere Steinbrüche befinden sich noch bei Allerding, Gopperding-Pramhof, sowie um Schärding selbst, zu Altenburg, Arbing, Graissing, Weinzierl und Windegg bei Perg, bei Grein, zu Margarethen, Luftenberg, Plesching, Steyregg und Pulgarn bei Linz, zu Langenstein, am Tabor und Marbach bei Mauthausen, zu St. Oswald, Kerschbaum, Lasberg bei Freistadt, zu Hartl und Josefsthal bei Schwertberg.

II. Capitel.

B. Das Alterthum, die Primärzeit der Erde.

II. Carbonreihe

- 9. Perm-, Dyas-, Zechstein-Formation.*)
- 8. pr. Steinkohlen-Formation.
- 7. Devon-Formation.
- I. Uebergangsreihe { 6. Silur-Formation
- 6. Silur-Formation.5. Cambrische Formation.

Gesteine dieses Zeitalters sind in allen unseren Nachbarländern gefunden worden. Während aber in den Alpenlündern Salzburg, Steiermark und Niederösterreich diese Bildungen erst in neuerer

^{*)} Carbon (lat. carbo)-Kohle, Perm, russisches Gouvernement, Dyas (gr. Zweiheit), weil besonders zwei verschiedene Gesteine vorkommen, Zechstein, von den vorkommenden Kupfererzen (Zechen); Devon, nach der Grafschaft Devonshire in England; Cambrisch, nach der nordamerikanischen Stadt Cambridge bei Boston.

Zeit nachgewiesen wurden und im allgemeinen arm an Fossilien sind, finden sich dieselben, besonders die Silur- und Kohlenformation, in Böhmen sehr verbreitet. Die Fauna des böhmischen Silur ist durch die classischen Arbeiten Barrandes weltberühmt geworden, während die böhmische Steinkohlenflora insbesondere durch Sternberg, Corda, Ettingshausen und Stur, die Fauna derselben und der alpinen Vorkommnisse durch Dr. A. Fritsch, G. Stache u. a. beschrieben worden ist.

Von Ablagerungen dieses ganzen Zeitraumes ist im Lande Oberösterreich nichts bekannt.

Sie hätten entweder, wie in Böhmen, auf den jedoch in unserem Lande ebenfalls nicht nachgewiesenen Schichten des Glimmerschieferund Thonschiefer-Systemes sich ablagern müssen und könnten bereits vor und mit diesen ganz zerstört worden sein, oder müssten sich in der unbekannten Tiefe unter den Ablagerungen des alpinen Vorlandes oder unter denjenigen der ältesten sichtbaren Sedimentgesteine der Kalkalpenzone ausbreiten. In dieser Beziehung sei erwähnt, dass z. B. Gümbel annimmt, es sei einst vor Aufrichtung der Alpen, etwa auf dem Raum, den jetzt zum Theil die nördlichsten Abschnitte dieses Gebirgszuges, zum Theil die Hügelregion einnehmen, ein lang gestreckter, "vindelicischer" Gebirgszug vorhanden gewesen, welcher zum Theil durch die Verwitterung zerstört und fortgeführt, zum Theil in die Tiefe gedrückt worden sei, welche Versenkung erst nach der Ablagerung der Hauptmasse des Flysches eingetreten sei. 1)

Charakterisiert wird die Primärzeit durch das erste Auftreten der Thierwelt in den Cambrischen Schichten, namentlich das Vorhandensein einer reichen "Primordial"-Fauna von Trilobiten und Graptolithen, vieler darmloser Thiere, Stachelhäuter, sowie von niedrigeren und höheren Schalthieren, dann durch das erste Erscheinen von Fischen (Ganoiden), welche der Fauna der höheren Thiere das Gepräge geben, denen sich erst gegen das Ende des Zeitraumes (Perm) die ersten Amphibien und Reptilien anschliessen, während es echte Spinnen und Insecten, und wie die in Steinkohlenlagern gefundenen Pflanzenreste darthun, neben baumartigen Gefässkryptogamen auch schon Nadelhölzer und Palmen gegeben hat.

Die vollständige Entwicklung der Formationsglieder dieses Zeitraumes ist ausser in Nordamerika in Russland anzutreffen, im Nachbarlande *Böhmen* ist nur das *Devon* nicht vertreten, in den *Alpen* wurden in neuerer Zeit so ziemlich alle Glieder, aber an verschiedenen Punkten getrennt entwickelt, aufgefunden.

Hervorzuheben ist noch, dass man längere Zeit das Perm nur als das höchste Stockwerk der Kohlenformation angesehen hat, sowie dass der Reichthum dieser Formationen an Erzen sehr gross ist, dass z. B. die reichste Goldlagerstätte der Erde, aber auch der für uns so wichtige Erzberg von Eisenerz der Silurzeit angehören, dass aber auch die sämmtlichen übrigen Formationen von höchster volkswirtschaftlicher Bedeutung sind, und das Perm in Deutschland geradezu nach den häufigen Kupfererz-Einschlüssen seit Alters Zechstein heisst.

Diese jüngste der Formationen des Alterthums endet gern mit Ablagerungen versteinerungsleeren rothen Sandsteines; ganz ähnlich sehen, wie in folgendem gezeigt werden wird, auch die ältesten Bildungen des Mittelalters der Erde aus. Ueber die Grenze beider kann man bezüglich mancher Punkte daher ebenso verschiedener Ansicht sein, als man es bei der menschlichen Historie öfter über die Grenzen eines Zeitraumes ist, je nachdem man eine oder die andere Localität ins Auge fasst.

Das Klima während der palaeozoischen Zeit dürfte im allgemeinen ein ziemlich gleichmässig heisses gewesen sein, so dass die geographische Breite noch lange nicht die Rolle spielte wie heutzutage, und die Thier- und Pflanzenwelt im heutigen arktischen Russland sich wenig oder kaum von derjenigen am Cap oder in Westeuropa unterschied. Wohl aber ist dieselbe natürlich sehr verschieden, wenn in einem Lande vorwiegend marine, im andern brackische oder Süsswassergebilde sich ablagerten.

Aus dem Vorangegangenen erhellt, dass in grösserem Massstabe und mit allen Mitteln der modernen Bohrtechnik unternommene Bohrungen nach amerikanischem oder deutschem Muster im Rayon der Hügel- und Beckenregion nicht nur ein wissenschaftliches Interesse haben würden, sondern auch, wie beim Capitel Schlier gezeigt werden wird, vom volkswirtschaftlichen Standpunkte nicht aussichtslos erscheinen. 2) Es würden, wie hier gleich bemerkt sei, aber auch solche Bohrungen namentlich an der Ostgrenze des Landes gegen Niederösterreich in dem Grenzgebiete zwischen dem Wiener Sandstein und den Alpenkalken aus denselben Gründen ebenfalls angezeigt erscheinen.

III. Capitel.

C. Das Mittelalter, die Secundärzeit.

Im Gegensatze zum Alterthum sind die Ablagerungen aus dem Mittelalter der Erde in Oberösterreich sehr verbreitet, indem sie nahezu ein Drittel des Areals dieses Kronlandes einnehmen. Aus den Schichten der hieher gehörigen Formationen baut sich — von wenigen in den Thälern erhaltenen Resten noch jüngerer Bildungen abgesehen — die Kalkalpenzone unserer Alpen auf, während die ihr vorgelagerte Region des Wienersandsteines zum Theil noch hieher, zum Theil aber schon der Neuzeit der Erde zuzurechnen ist.

Aus der voralpinen Hügelregion und aus dem Berglande nördlich der Donau sind gar keine hieher gehörigen Vorkommnisse bekannt, welche bei ersterem möglicherweise in grosser Tiefe vorkommen könnten, bei letzterem auf unserem Gebiete entweder nie vorhanden waren, oder doch schon zerstört und weggeschwemmt sind. Für jenes spricht der Umstand, dass in Böhmen nur die Kreide entwickelt ist; in Baiern allerdings findet sich an der Südwestabdachung des böhmisch-baierischen Waldgebirges die mesozooische Schichtenreihe ziemlich vollständig, jedoch in einer von der alpinen Ausbildung abweichenden Ausbildung vor.

Die seeundären Formationen 1) umfassen ebenfalls sehr verschiedenartige Süss- und Salzwasserbildungen, in den einen Ländern vorwiegend Niederschläge aus Seichtwasser, andernorts hingegen sind Tiefseebildungen entwickelt, die *Vertheilung* von *Wasser* und *Land* war jedenfalls gegen die vorausgegangene Epoche vollständig geändert.

Aber auch die *Pflanzen*- und *Thierwelt* war eine *andere* geworden. Neben noch fortlebenden baumartigen Farnkräutern und Schachtelhalmen finden sich die schon früher vorhandenen Nadelhölzer und Zapfenpalmen, bald aber auch andere baumartige *Spitz*-keimer, denen gegen Ende dieses Zeitraumes die ersten Repräsentanten der jetzt so verbreiteten *Blatt*keimer, immergrüne Gewächse von südlichem Habitus, nachfolgen. ²)

Schwämme, Korallen, Stachelhäuter finden sich auch hier wieder, wenn auch die Familien und Gattungen gewechselt haben. Statt der erloschenen Trilobiten zeigen sich den jetzigen Formen der langschwänzigen Krebse verwandtere Typen, die schon im Alterthum so formenreichen Weichthiere erreichen hier in den Cephalopoden ihre höchste Ausbildung, es sind sogar die Ammoniten und Belemniten wohl auf dieses Zeitalter beschränkt. Von Gliederthieren und Insecten hat sich an günstigen Stellen gar manche riesige oder sonst interessante Art, mitunter höchst genau, als Versteinerung erhalten (Solnhofen).

Sind es im Alterthume der Erde von den Fossilien neben Schalthieren und anderen niedrigen Thierkreisen die Fische, welche in inzwischen längst ausgestorbenen Formen das Charakteristicum der Epoche bilden, so sind für das Mittelalter besonders gewaltige Kriechthiere und Lurche neben Kopffüsslern und anderen Conchylien typisch, so dass man das "Alterthum" wohl auch das Zeitalter der Fische, das "Mittelalter" das der Reptilien nannte. Diese unsere jetzt lebenden Riesen der Thierwelt, die Wale, an Grösse mitunter erreichenden; gegen die nächst verwandten noch lebenden Formen wahrhaft gigantischen Echsen etc., welche durch Scheffels köstliche Dichtungen noch mehr als durch Fachschriften bekannt geworden sind, bilden also den Charakterzug der höheren Thierwelt für das Mittelalter, nur in vereinzelten Spuren zeigen sich gegenüber der jetzigen Formenfülle Vertreter der Vogel- und Säugethierclasse.

Diese Verhältnisse waren durch die Arbeiten der deutschen Geologen lange schon bekannt, als man noch über die gleichalterigen Schichten der Ostalpen sich im Dunkeln befand, da erst mit der vor 50 Jahren erfolgten Gründung der geologischen Reichsanstalt in Wien eine systematische Erforschung unseres Alpenlandes begann, dessen Beschaffenheit der Erforschung ungeahnte Schwierigkeiten entgegensetzte.³)

Zeigt sich also im Vergleich mit der früheren Epoche schon im Auftreten der Thier- und Pflanzenwelt eine grössere Mannigfaltigkeit, so tritt auch in der räumlichen Vertheilung derselben eine grössere

Annäherung an die Complication der Gegenwart auf, welche schon in der Trias beginnt, aber durch die ganze folgende Zeit fortdauert.

Die Thier- und Pflanzenwelt der Gegenwart ist in verschiedenen Erdräumen bekanntlich eine verschiedene, man unterscheidet daher jetzt thier- und pflanzengeographische Reiche und Provinzen.⁴)

Analoge Provinzen lassen sich nun auch schon im Mittelalter der Erde, von der Triaszeit angefangen, erkennen, und die Grenzlinie läuft dabei mitten durch unser Gebiet, längs des nördlichen Alpenrandes von Basel über München und nördlich von Wien bis Krakau, sie trennt die mitteleuropüische Form der Ausbildung der mesozooischen Formationen von der alpinen, welche letztere aber ausserdem in sehr entfernten Theilen der Erde, z. B. im Himalaya, zum Theil auch in Neuseeland, Westamerika etc. vorkommt.

Daraus erwuchs eine Schwierigkeit, die zum Theil jetzt noch nicht ganz überwunden ist. Die historische Geologie oder Stratigraphie, welche sich mit dem Studium der geschichteten Gesteine und ihrer Einschlüsse befasst, entwickelte sich mit dem Aufblühen der Naturwissenschaften zuerst in den alten Culturländern Deutschland, Frankreich und England, und es stammen auch die Bezeichnungen für die Formationsnamen des Mittelalters der Erde von dorther. Die Nun herrscht zwar daselbst eine ziemliche Mannigfaltigkeit der Schichten, aber eine reiche, gut erhaltene Thierwelt der verschiedensten Classen ist in denselben eingebettet, die Lagerungsverhältnisse sind infolge des Bergbaues und der vielen Steinbrüche seit langem studiert, ausserdem meist nicht sehr verwickelt, und die Ergebnisse der Untersuchungen auch ziemlich entfernter Punkte stimmen deshalb gut unter einander überein.

Es ist gerade hundert Jahre her, dass nach Hacquets erster flüchtiger Durchquerung unserer Alpen die zwei grossen Naturforscher L. v. Buch und Alexander v. Humboldt das Salzkammergut bereisten und die geognostischen wie physikalischen Verhältnisse beschrieben, ohne übrigens eine Gliederung in verschiedene Formationen zu versuchen. b Während der nächsten Decennien wurden die Grundzüge des Aufbaues des ausseralpinen Deutschland, England und Frankreich festgestellt. Man war daher, als in den ersten Decennien dieses Jahrhunderts einzelne deutsche und ausländische Forscher, wie Leopold von Buch, A. Boué u. a., auch die Untersuchung der mittleren und östlichen Alpenländer begannen, sehr überrascht, hier alles ganz anders und sehr verwickelt zu finden.

Eine ungeheure Masse von Kalk- und Dolomitgestein, zum Theil wenig geschichtet, die Schichten aufgerichtet und selbst über-

stürzt, von Verwerfungen durchzogen, auf vielen Strecken versteinerungsleer oder kaum bestimmbare Petrefacten führend, schlecht aufgeschlossen, - die Vorkommnisse selbst nahe bei einander liegender Punkte ganz verschieden geartet, das war das entmuthigende Bild, das sich bei der Inaugurierung der geognostischen Studien den Aufnahmsgeologen in unseren Alpenländern darbot. Man griff zuerst zum Auskunftsmittel, alle diese widerspruchsvollen Vorkommnisse mit dem Sammelnamen "Alpenkalk" zu bezeichnen, und es ist das Verdienst gerade der deutsch-österreichischen Schule von Alpengeologen, die sich unter Haidingers Führung in Wien um Franz von Hauer und in München um Gümbel bildete, hier die Grundsätze für die Anbahnung richtiger Einsicht erkannt und bei gegenseitiger Förderung nach unausbleiblichen Irrgängen in fünfzigjähriger Arbeit den leitenden Faden gefunden und festgehalten zu haben.

Nachdem die Alpen besonders auf dem Boden unseres Reiches so viele Besonderheiten aufwiesen, so war es hierauf weiter naheliegend, die *Localnamen* der Fundorte zur Bezeichnung unserer Vorkommnisse in die Literatur einzuführen, in welchem Thun aber wieder vielfach leicht übers Ziel geschossen werden mochte, besonders wenn es versucht würde, das an dem einen Punkte Gefundene kurzweg auf andere zu übertragen oder zu generalisieren.

Heute gehört der Name "Alpenkalk" bereits ganz der Geschichte der Wissenschaft an, und über die Einreihung der localen Schichtbezeichnungen in die einzelnen Formationen ist im ganzen Klarheit geschaffen worden."

Die Tabelle II zeigt dabei für die Trias, dass man in der neuesten Zeit wieder im ganzen auf die durch Hauer, Stur und Gümbel begründeten, auf fleissigen Beobachtungen im Felde beruhenden älteren Ansichten zurückgekommen ist⁸) und erläutert besser, als es in kurzen Worten geschehen könnte, den wiederholten Umschwung der Anschauungen über die Bedeutung und Stellung einzelner Schichtreihen, insbesondere der versteinerungsreichen und doch hinsichtlich so mancher Punkte noch controversen Hallstätter Kalke.

IV. Capitel.

I. Die Triasreihe.

In Süd- und Mitteldeutschland, z. B. auch bei Regensburg und Nürnberg, besteht die Trias nach der von Alberti 1834 vorgeschlagenen Eintheilung, wie der Name besagt, aus drei Gliedern:

- c) dem Keuper mit der Lettenkohle, welcher die Formation nach oben abschliesst, selbst aber wieder die Unterlage der jurasischen Formationsgruppe bildet,
- b) dem Muschelkalk, welcher das mittlere Glied bildet,
- a) dem bunten Sandstein, der auf dem Zechstein lagert, zu unterst.

In den Alpen hingegen findet sich die Trias hauptsüchlich in der Form mächtiger Kalk- und Dolomitmassen entwickelt, welche am Aufbaue der östlichen Kalkalpen den grössten Antheil haben, und wie auch anderwärts mächtige Salzstöcke einschliessen.

Ueber der Lettenkohle und dem Keuper liegt in Deutschland noch d eine wenig mächtige Lage von grauem Thon oder rothem Letten, welche mit dem englischen Namen Bonebed (Knochenlager) bezeichnet zu werden pflegt, da sie dort meist Knochentrümmer, Zähnehen, Koprolithen etc. enthält, oder auch Pflanzenabdrücke zeigt. An die Stelle dieser meist wenig müchtigen Ablagerung tritt an vielen Stellen der Ostalpen ein ansehnlicher Schichtencomplex, welcher in eigenthümlicher Weise durch seine organischen Einschlüsse von der oberen Trias- zur Jurazeit hinüber leitet, daher er auch selbst von den einen Geologen als rhätische Stufe der obersten Trias zugezählt, von anderen, weil mitunter z. B. in dem Salzkammergute hunderte von Metern mächtig, als eigene Formation zwischen dem Trias- und Jurasysteme eingeschoben wird. 1)

Es umfasst daher die Triasreihe die Formationen 10 und 11 unseres Schemas:

- 11. Die rhätische Formation.
- 10. Die Triasformation.

Es wurde schon erwähnt, dass bei dem Studium der geschichteten Ablagerungen die Bildungen des tiefen Meeres den Typus abgaben. Diese sind nun in der deutschen Trias ganz untergeordnet, höchst ausgezeichnet aber in den Ostalpen entwickelt. In den Schweizer und Westalpen hingegen ist die Trias weder so stark ausgebildet, noch in einer so hochmarinen Art der Ausbildung vorhanden. Den Ostalpen analog aber verhält sich die Trias im Bakonywald, in den

Karpathen, in Sicilien, aber auch im Himalaya, Japan, Sibirien, in Peru und Californien, selbst in Neuseeland und Spitzbergen, überall dort ist sie als Absatz grosser und tiefer Meerestheile nachgewiesen worden. 2)

Der Name alpine Trias passt daher nur zum Theil für diese pelagische Entwicklung derselben, welche im Gegensatze zu der auf deutschem und englischem Boden verbreiteten Binnenmeerentwicklung steht und verbreiteter ist als letztere, die man früher für typisch hielt, es ist daher vorwiegend eine "Tiefseefacies" entwickelt.³)

Gerade die triassischen Kalkmassen, wie sie den Haupttheil unserer Alpen bilden, haben daher wohl der Parallelisierung die grössten Schwierigkeiten entgegengesetzt, aber auch die Erkenntnis der Schichten ferner Erdtheile wesentlich erleichtert.

Diese Schwierigkeiten sind aber ganz ungleiche für die verschiedenen Stockwerke der Trias. 4)

Das unterste Glied a, der Buntsandstein, wie er in Deutschland genannt wird, ist inner- und ausserhalb der Alpen noch ziemlich gleich, und zwar thatsächlich ein rother oder bunter Sandstein, der mitunter ein vortreffliches Baumaterial liefert (Heidelberger Schloss). Daneben befinden sich rothe Thone, von Gips begleitet, untergeordnete Einlagerungen aus Kalk und Dolomit hie und da, ebenso sind einige marine Muscheln, Myophoria costata und Myacites Fassaensis, häufig und bezeichnend.

Auch das mittlere Glied b, der Muschelkalk, welcher meist in regelmässiger Auflagerung über dem Buntsandstein folgt und im ausseralpinen Gebiete den für Deutschland bezeichnenden Ceratites nodosus nebst einigen Arten von Schnecken und Muscheln, sowie Enerinus liliiformis führt, zeigt noch einige Ueberstimmung, doch tritt in den Alpen sehon eine bedeutsame Faciesverschiedenheit auf.⁵)

Eine ganz abweichende Ausbildung aber zeigen die Ablagerungen der oberen alpinen Trias oder des Keuper e, namentlich in jenem Theile unserer Alpen, welcher das Salzkammergut um Hallstatt bildet, dessen palaeontologisches Studium wohl die Formenkenntnis der Ammoniten wesentlich bereicherte, 6 für die Gliederung der ostalpinen Trias-Schichten aber wenig brauchbar sich erwies.

Hier war gerade der Umstand, dass die in den Alpenlocalitäten um Hallstatt sich findenden Ammoniten, Fossilien, welche sonst die besten Anhaltspunkte zur Vergleichung und Festlegung analoger Horizonte bieten, an anderen Orten meist fehlen, neben dem höchst complicierten Baue dieser Gebirgsgruppen ein erschwerender Umstand für den Vergleich. Der deutsche Keuper, dem man daselbst auch das Rhät zurechnet, zerfällt von oben nach unter zu in:

- γ) Die rhätische Stufe oder das Bonebed;
- β) den bunten Keuper;
- α) den Lettenkeuper und die Lettenkohle.⁷)

Der Lettenkeuper besteht dort aus einem Wechsel von gelben und grauen Dolomitbänken mit dürftiger mariner Fauna, Thonen und pflanzenführenden Sandsteinen, die ein schwaches Flötz schlechter Kohle enthalten. Von Versteinerungen sind ein Krebschen, Estheria minuta, ein hornschaliger Armfüssler, Lingula tenuissima, ein paar Muscheln, von denen Myophoria Goldfussi am häufigsten ist, ein einziger Ammonit, Ceratites Schmidti, gefunden worden, von Fischen hingegen öfter Zahnplatten des Doppelathmers Ceratodus. Die Flora enthält Schachtelhalme, Farne, Nadelhölzer und Pterophyllum als Vertreter der Sagopalmen oder Cycadeen.

Der bunte Keuper, aus rothen und grünen Mergeln mit Gips bestehend, hat in der Mitte einen Sandsteinhorizont, den Schilfsandstein, und einen ebensolchen, den Stubensandstein, nach oben. Die Steinsalzlager Lothringens liegen im unteren Theile. Eine marine Einschaltung enthält Myophoria Raibliana, die auch zu Raibl in den Alpen vorkommt, häufiger finden sich Reste von Landpflanzen, Reptilien und von den Amphibien Labyrinthodonten, die hier ihre grösste Entwicklung erreichen.

Zu oberst ist das schon charakterisierte Bonebed oder Rhät.

Damit zeigt nun die Entwicklung der Trias um Hallstatt, welche man, verleitet durch den Reichthum der dortigen Schichten an schönen neuen Formen der Ammoniten, einige Zeit als massgebend ansah, gar keine Uebereinstimmung, ja gerade die vielen Formen von Cephalopoden, die man daselbst fand und zum Theil Typen aufweisen, die man schon für erloschen hielt, während zahlreiche ganz local vorkommende neu auftraten, haben die Orientierung nur erschwert.

Erst in neuester Zeit hat sich die überwiegende Mehrzahl der einheimischen Geologen zu der schon von Stur seit jeher vertretenen und neuerdings durch Bittner gegenüber Mojsisovics energisch propagierten Ueberzeugung bekannt, dass nicht die Hallstütter Kalke, sondern das Profil von Lunz als Ausgangspunkt der Gliederungsversuche anzusehen seien, um über die Parallelisierung unserer ostalpinen mit den deutschen Vorkommnissen ins Reine zu gelangen. Man ist also wieder zu einer relativ einfachen Gliederung der oberen Trias im Sinne der älteren Arbeiten von Hauer und

Stur zurückgekehrt. Die Tabelle II zeigt durch Nebeneinanderstellung einiger allgemeiner bekannter Gliederungsvorschläge am deutlichsten den Wechsel der Ansichten.⁹)

Zur Controverse vergleiche ausser der in der Tabelle II eitierten Literatur VIII. Capitel, Anmerkung 5.

Stur hat schon in seiner Geologie der Steiermark ¹⁰) darauf verwiesen, dass durch die Aufschlusslinie des Werfener Schiefers von Gmunden über Windischgarsten gegen Mödling eine eigenthümliche Gliederung der nordöstlichen Kalkalpen ersichtlich wird. Es ist nämlich die nördlich hievon gelegene Zone die des typisch entwickelten Lunzer Sandsteines, weiter südlich stösst daran eine zweite Zone, die des Reingrabener Schiefers, dann folgt eine dritte noch südlichere Zone der Salzstöcke und Hallstätter Marmore, endlich als vierte, südlichste, die des obertriassischen Korallenriff-Kalkes. Weiter östlich in Niederösterreich (auf der Linie Ramsau—Hörnstein) fehlt die südlichste oder beide, während im Gebiete westlich der Traun und im Salzburgischen die erste oder beide äussere Zonen fehlen.

Es tragen nun die zwei südlichen inneren Zonen einen hochpelagischen Charakter an sich, die Reingrabener Schiefer enthalten meist solche Ablagerungen, welche durch das Vorherrschen von Acephalen, 11) sowie Sandstein mit Fucoiden einen mehr litoralen Charakter erhalten: in der vordersten Zone des Lunzer Sandsteines finden sich fast nur Acephalen und grosse Mengen von Landpflanzen, auch Kohlenflötze, sie besitzt somit den litoralen Charakter in noch höherem Masse. Es ändert sich daher der Charakter der Ablagerungen . der einzelnen Zonen vom pelagischen zum litoralen um so mehr, je mehr man sich dem böhmischen Festlande nähert, und Stur kommt zu dem Schlusse, dass in der Gegend von Waidhofen, wo schon an der jetzigen Oberfläche das böhmische Massiv bis auf wenige Kilometer sich der Alpenkette nähert, noch eine fünfte Zone angedeutet sei, welche noch mehr an die süddeutsche Entwicklung der Trias mahnt, als die des Lunzer Sandsteines selbst, nämlich grüne und graue Sandsteine, Gipse, Gipsmergel unter Liaskohle und Arkose, was auf Keuper in einer Ausbildung schliessen lässt, wie er sich auch in Süddeutschland findet. 12)

Gegen Süden, den heutigen Centralalpen zu, fehlen hingegen solche Erscheinungen. Nicht die Gebiete hochpelagischer, sondern den deutschen Vorkommnissen möglichst nahe kommender Ausbildung erscheinen also durch ihre bessere Vergleichbarkeit geeignet, das Verständnis des alpinen Gebietes in erster Linie zu befördern.

Die Gliederungsschemata der nordöstlichen Alpen.

Tabelle II zu Seite 32.					Anmerku	ing: Die Schemata sind chronologisch in der Reihenfolge der Eingangsziffe	ern 1.) 2.) etc. geordnet.
astlichen Alpen und den Karpathen, S. A. nordö	v. Hauer, Ueber die Gliederung as-, Lias- und Juragebilde in der stlichen Alpen, J. g. R. 1853, IV, S. 722, 784 Tab.	Fd. v. Richthofen, Die Kalkalpen Vorarlberg und Nordtirol, J. g. R. 3.) 1859, I. Heft, S. 81.	4.) J. g. R. 1808, S. 13 п.	J. g. R. 1869, Tabelle zu		Stur, Geologie der Steiermark, S. 206 ff. und Tabelle z	u S. 313.
Lias —— Lagerstätten der	ordöstliche Alpen, Hierlatz- und Adnether Schichte Dachsteinkalk, Starhemberg-Kössener u. Grestene Schichten			A. Rhätische Stufe	Wü	Trias bei ggig ürzburg hätisch Kössener Schichten und Kössener Schichten mit Dachsteinkalk Dachste	Grosser Tragl
Keuper oder unterer Lias Alpenkohle Haidingers mit Equisetites col., Taeniopteris vitt., Pterophyllum longif. etc. ? oberer Muschelkalk der Salzwerke mit Ammoniten	Dolomit	unterer Dachstein-Dolomit und - Raibler Schi	-Kalk Hallstätter oberer Opponitze Kalk Trias-Kalk Kalk ichten obere und Dolomit	er La Schichten-Gr. des Amm. (Trachyceras) Activation Caritation Caritati	Opponitzer Dolomit Opponitzer Schichten, Lunzer Kohle and Sandstein, Reingrabener Schiefer on-Schiefer, Amm. Aonoides triadicus.	Opponitzer Dolomit Opponitzer Kalk Hallstätter Kalk Hallstätter Marmor Hangend Sandstein Kohlen führende Schichten Hauptsandstein Hauptsandstein Hauptsandstein Hauptsandstein Thone m. Avic. Au	Kalk und Dolomit
A. Aon, Jarbas, Joannis Austriae, Gaytani, floridus, tornatus, subumbilicatus, Neojurensis, Metternichi, Orthoceras und Encrinites sp. Monotis salinaria. Trias (unterer Kalkstein mit der Dachsteinbivalve	oberer uschelkalk Hallstätter Schichten und Wengener Schiefer	obere Trias Hallstätter Kalk Partnach-Schi	Trias Lunzer Sandstein hydraulischer und Kohl Kalk Avicula- (Zlambach- Schiefer Wengene Schichten) Schiefer	n s di le li	?	ohlen- druppe Total	h.
	unterer Muschel- kalk? Gutensteiner Kalk	Virgloriakalk Gutensteiner Kalk	mittlere Trias Virgloriakalk { Reiflinger Kalk Recoarokalk		nollige, kieselige Bänke mit Halobia Lomelli	kalk, hhydrit, rellenk. Reiflinger Dolomit Recoarokalk Recoarokalk Flusspat Reiflinger Dolomit ur Recoarokalk Recoarokalk	Recoarokalk und Gutensteiner Kalk
Bunt- sandstein bei Werfen s	Bunt- sandstein Werfener Schiefer	untere . Trias	untere Werfener Schiefer mit (Gutensteiner) Kal Trias Rauhwacken etc.	lk, untere Werfener S Trias	1 (Bunt- ndstein Werfener Schiefer Werfener Schiefer	rai Naticella cost. Myophoria cost.
E. v. Mojsisovics, Faunengebiete und Faciesgebilde (2) J. g. R. 1874, S. 87 und 92.		logie etc., Wien 1875, 9.) E. v. Moj	jsisovics, Die Dolomitriffe von Südtirol, Wien 1878	Gümbel, Geologie, I, S. 702.	Geologie von Bayern, Cassel 1888, I, S. 702.	E. v. Mojsisovics, Die Hallstätter Entwicklung der Trias, S. A CI, 1, S. 780, Tab.	L. W. W. 1891,
A. Mediterrane Provinz B. Juvavisch Lias Z. d. Aegoceras planorbis Z. d. Aegocera Rhätische Kössener Schichten Stufe und oberer Dachsteinkalk Kössener S	ne Provinz as planorbis of the state of the	Cössener Schichten Rhätische Stufe	Dachsteinkalk	Dachsteinkalk I Kössener Schichten Dausser den Alpen Bonebed Bonebed oberer oder rhätische Stock	Stufe des oberen Dachsteinkalkes Rhäti Rhätische Hauptstufe	Hallstatt Nordalpen ische ufe Kössener Dachsteinkelle F	Südalpen Kössener Dachstein- Schichten kalk
Karnische Stufe Karnische Stufe Z. d. Trachyceras Aonoides Z. d. Bucephalu Z. d. Dao- unterer Hallstätte	chichten ras Aonoides as subbullatus obere Schi Sande und I	Aon-Schiefer Raibler, Lunzer und Cardita-Schichten Schlerndolomit Esino-, Wetterstein-	Didym. tectus Tr. Archelaus Wer	Hauptdolomit und Dachsteinkalk Raibler Schichten Sianer Schichten Ingener Schichten Hauptdolomit Und Dachsteinkalk Raibler Schichten Ingener	Stufe des Hauptdolomites und unteren Dachsteinkalkes Gips und Rauhwacke Raibler-Schichten obere Stufe des Wetterstein und des Hallstätter Kalkes	the 12. Z. d. Choristoceras Haueri 11. Z. d. Cladiscites ruber Haupt- Dach- rallen-	Haupt- Dachstein- dolomit kalk
Norische Stufe Norische Stufe	verschiedener i Fig. 2 with the chichten with the control of the chichten with the control of the chichten with the chicken with the chick	u. Hallstätter Kalk St. Cassianer Sch. Wengener Schichten Zlambach- und Partnach-Schichten Schic	bach- chten Q E Stufe des Chorist. Haueri Reitzi	(Esino) III II		6. Z. d. Trachyceras Archelaus sche ufe 4. Z. d. Trachyceras Curionii Table Raibler Schichten Raibler Schichten Table Raibler Schichten	Raibler Schichten Cassianer Schicht. Wengener Schiefer Buchenst. Kalk
kalk unt. Muschelkalk, Z. d. Trachyc. Z. d. Trachyc. Balatonicum noch nicht nach		Recognitally	Stufe des Trachyceras binodosum Sch	z. Th. Muschelkalk- System	Brachiopoden-Kalk mergelige Schichten Musc kal	1 0 7 1 0 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	Prezzokalk Sch. v. Dont, Val inferno u. Recoaro
Bunt- sandstein (Seisser u. Campiler Schichten) Grödener Sandstein z. Th. Röth, Werfener Schichten Trachyc. Cassianus, und Naticell	Schiefer mit Trigonia cost. Description: Schiefer mit Description: Schie	Kalk Bunt-		erfener Schiefer Buntsandstein- sandstein- System Buntsandstein- System System	obere Stufe (Röth) Werfener Schiefer (z. Th.) Campiler u. Seisser Schichten untere Stufe: Werfener und Grödener Schichten (z. Th.)		Werfener Schiefer
E. v. Mojsisovics, Hallstätter Trias, A. g. R. 1893, VI, 2. Heft, 12.) C. Diener, E. v. Mojsisovics, W. Waagen, Gliederung der pelagischen Trias, S. A. W. W. 1895, Bd. CIV, I, S. 1279 Tabellen (untere Trias von C. Diener und W. Waagen, obere Trias von E. v. Mojsisovics). 13.)						stratigraphische Stellung des Lunzer Sandsteines in der Trias-F J. g. R. 1897, S. 447.	Formation,
Rhätische Stufe 1. Avicula contorta	Serien	Stufen Unterstufen	Mediterrane Triasprovinz	Indische Triasprovinz	natürliche Hauptgruppen der alpinen Trias	Nordalpen Südalpen	Stufen- Gliederung d. Namen deutsch. Trias
		Rhätisch 22. Z. d.	(der pelagischen Facies) Avicula contorta Schichtbez. (versch. örtl. Entw.) Kössener Schichten	Zone (der pelagischen Facies) Schichtbezeichnung (verschiedener örtlicher Entwicklungen)	V (Kössener Schichten)	sener Schichten und oberer Dachsteinkalk Gümbels Kössener Schichten	Rhätisch Rhätkeuper
oberjuv. Juvavische Stufe oberjuv. 2. Sirenites Argonautae 3. Pinacoceras Metternichi b) Subz. des ristoceras mitteljuv. 4. Cyrtopleurites bicrenatus 5. Cladiscites ruber	chi Zlambach- s Cho- Schichten Bajuvarisch	Juvavisch (Sevatisch) (20. " ") (Alaunisch) (Lacisch) (18. " ") (berkannisch) (17. " "	Cyrtopleurites bicrenatus Hallstätter Cladiscites ruber Sagenites Giebeli Hallstätter Kalke Dachstein- Kalk	Juvavische Cephalopoden-Fauna des Himalaya	Obere Kalkgruppe IV (Hauptdolomit oder Dachstein-Kalkgruppe) obert	Hauptdolomit, respective Hauptdolomit, rtriassischer Korallenriffkalk mit agerungen von Hallstätter Kalk, mitzer Kalk, Ostreen-	Norisch Haupt- keuper, mittlerer bunter Keuper
tunterjuv. 6. Sagenites Giebeli Oberkarn. Tropites subbullatus (a) Linsen mit This (b) Subz. des Tropites subbullatus (a) Linsen mit Lobite (b) Subz. des Tropites subbullatus (b) Subz. des Tropites subbullatus (c) Linsen mit Lobite (c) Linsen (c) Linse	ites subbullatus tes ellipt. u. Tr. Aonoides	Karnisch (Tuvalisch) mittelkarnisch (Julisch) protestrarnisch	Trachyceras Aonoides Sandling - Sch. Trachyceras Aonoides Raibler Sch. Trachyceras Aon Cassianer Schichten	Karnische Cephalopoden-Fauna		der Cardita-Schichten Cardita-	Gipskeuper Karnisch Letten- keuper
Norische obernor. Protrachyceras Archelaus Stufe unternor. Protrachyceras Curionii Muschel- oberer M. Ceratites trinodosus	Austriacum	Norisch Obernorisch (Longobardisch) 13. Z. d. 1	Protrachyceras Archelaus Dinarites avisianus Protrachyceras Curionii Ceratites trinod. (Schreyer A.) Ceratites trinodosus Wengener Schichten Marmolatakalk Buchensteiner Schichten oberer Muschelkalk unterer Muschelkalk	Zone des Ptychites rugifer Zone des Ptychites rugifer Muschelkalk d. Himal.	II untere Kalkgruppe Cep. (Muschelkalkgruppe) Reutt	wersteinkalk, Partnach- hten u. Reiflinger Kalk, phalopodenkalk von te und Grossreifling, nsteiner und Reichen- haller Kalk unterer Dolomit (Ramsau- Dolomit) Dolomit Wengener-, Cassianer und Buchensteiner Schichten, Esinokalk, Marmolatakalk, Schlerndolomit, Clapsavon- marmor, Prezzo- u. Recoaro- kalk, fossilarmer unterer Muschelkalk v. Judicarien	ecoaro, Ladinische Stufe es alp. Muschelkalk.
kalk unterer M. Ceratites binodosus Bunt-sandstein Werfener Schiefer Tirolites Cassianus	Dinarisch	Hydaspisch Jakutisch Zone	des Tirolites Cassianus Werfener Schichten der Ostalpen	Zone des Sibirites Prahlada BrachSch. mit Rhynch. Gr. 8. Z. d. Stephanites superbus ob. Ceratitenk. d. S. Range 7. Z. d. Flemingites Flemingianus 6. ,, ,, radiatus Sandstein d. Beds des 5. ,, Ceratites normalis Salt Range Himalaya 4. Z. d. Proptychites trilobatus Ceratite Marls der Salt	I Untere kalkarme Gruppe Werfener Gruppe	Werfener Schiefer Werfener Sch. {Campiler Sch. Seisser Sch.	Bunt- sandstein- Stufe
		Brahmanisch Gandarisch Gangetisch		3. " " Lawrencianus Range 2. " " Gyronites frequens unt. Ceratitenk. d. S. Range 1. Z. d. Otoceras Woodwardi Otoceras Beds d. Himalaya			

Es erhellt daher die Wichtigkeit des Lunzer Profiles für die Gliederung und Parallelisierung der alpinen Vorkommnisse, ¹³) und es wird demnach nach Bittner die litorale Lunzer Entwicklung als die für den Vergleich massgebende hier vorerst, und dann erst die hochpelagische Hallstütter Reihe besprochen werden.

a) Buntsandstein, Werfener Schiefer (I. untere kalkarme Gruppe Bittners).

Der Werfener Schiefer gehört zu den längst bekannten unserer nordalpinen Schichtcomplexe. Er hat seinen Namen 1839 von Lill von Lilienbach nach den an der Süd- und Westseite des Dachsteinmassives beim salzburgischen Orte Werfen auftretenden Schiefern erhalten,¹⁴) von denen man jetzt weiss, dass sie zum Theil in die oberen Abtheilungen der palaeozooischen Formationen übergehen, wie neuerdings wieder gezeigt wurde.¹⁵)

Petrographisch sind sie charakterisiert durch bunte, meist rothe — besonders in der obersten und untersten Abtheilung ¹⁶) — oder — in der mittleren Abtheilung — grüne Farbe und durch das reichliche Auftreten von Glimmerblättchen, nach welchen sie sich mitunter spalten lassen. Sie wechsellagern namentlich in ihren oberen Theilen mit dünnen Kalkbänken und führen dort — stellenweise nicht selten — auch schlecht bestimmbare Petrefacten. Aus Oberösterreich waren durch lange Zeit nur vom Salzberge bei Hallstatt ¹⁷) wenige Versteinerungen bekannt, bis in neuester Zeit Bittner solche auch am Nordabhange des Bosruck an der Mausmayr- und Frumaueralm nachgewiesen hat. ¹⁸) Das Museum besitzt nur von der erstgenannten Localität einige Stücke. Ausserdem sind Einlagerungen von Gips und Gipsthon und Rauhwacke mit dem Schiefer verbunden, z. B. bei Windischgarsten, Spital. ¹⁹)

Stur gibt in seinem grossen Werke über die Steiermark, S. 212, eine Tabelle der bis dahin bekannten Fauna und Flora des Werfener Schiefers der Nord- und Südalpen und verzeichnet auch die Quellenwerke für die Abbildungen nach den Untersuchungen von Hauer²⁰) u. a.

Gümbel stellt in seiner Geologie von Bayern I, Seite 653, Fig. 357, die wichtigsten zusammen. Davon sind, abgesehen von einigen auch ausserhalb der Alpen gefundenen Arten Gervillia und Myophoria costata Schl. sp., Myophoria polyodonta, M. elongata, M. ovata Br., Avicula inaequicostata Br., Myalina cf. vetusta Goldf., Pleuromya Fassaensis sp. Wissm. u. a., eigenthümliche Formen wie Posidonomya (Avicula), Clarai Emm., Avicula Venetiana v. H., Naticella costata, Turbo rectecostatus v. H., Ceratites (Tirolites)

Cassianus Qu., Pecten Margheritae, Holopella gracilior Schaur. Pleurotomaria triadica Br. u. a. hervorzuheben.

Pflanzeneinschlüsse sind sehr selten ²¹) und bisher meist nur in den Südalpen, welche überhaupt die Hauptmasse der Versteinerungen geliefert haben, angetroffen worden.

Es sind zwei Equisetites (E. Brongniarti Ung.? und Mougeotti Schp.), drei Arten Caulopteris, je zwei Voltzia und Taxites, Aethophyllum Foetterlianum u. a. ²²)

Die Werfener Schiefer unterteufen wahrscheinlich die ganzen nördlichen Kalkalpen teppichartig, sind aber an der Oberfläche nur dort sichtbar, wo die überlagernden jüngeren Schiehten entfernt sind. Dies ist der Fall im Süden unseres Gebietes im Verlaufe des Ennsthales, wo die Kalk- und Schieferzone an einander grenzen, und weiter nördlich, an der grossen Aufbruchlinie, welche östlich von Gmunden beginnend, gegen Windischgarsten und an der Enns bei Reifling, von dort bis gegen Mödling in Niederösterreich reicht.²³)

In der Gegend am *Pyhrn* steht die südliche mit der nördlichen Linie in sichtbarer Verbindung, so dass dieser Landstrich bis Windischgarsten, in dessen Umgebung auch die mit dem Werfener Schiefer typisch verbundenen anderen Gesteine, wie Gips, Rauchwacke und Kalk, sich einstellen, als der für diese Vorkommnisse instructivste unseres Landes zu bezeichnen ist. ²⁴)

Im Salzkammergute selbst kommt der Werfener Schiefer, wie schon bemerkt, im Salzgebirge z. B. von Hallstatt, ausserdem im Ischlthal, wie am Südufer des Wolfgangsees, am Gehänge längs der Traun in der Umgebung von Ischl-Aussee vor. Weiter gegen Norden taucht der Werfener Schiefer unter der Kalkdecke kaum mehr empor. ²⁵) Gegen den Nordrand der Alpen hin erwähnt Unger in der Nähe von Grossau am Abhange des Elmkogel *Thonschiefer* in Form einer Glimmerschieferbreccie, die in einen grobkörnigen, grauwackenähnlichen Sandstein übergehe und von theils kalkigen Schichten, theils von rothem Sandstein gefolgt sei, den er, da er am Leopoldskroner See in ihm die bezeichnenden Fossilien fand, für bunten Sandstein hielt. ²⁶)

Zufolge dieses Vorkommens überschreitet er in seiner verticalen Verbreitung die Seehöhe von $1000\ m$ wenig, nur am *Pyrgasgatterl* reicht er bis $1348\ m$, im *Pleschberg* des Ennsthales sogar bis $1740\ m$ und hat hier, ohne dass sein Liegendes siehtbar wäre, über $1000\ m$ Mächtigkeit.

Die Werfener Schiefer fallen am Südabhange der Kalkalpen meist unter die auflagernden jüngeren Kalke ein.²⁷)

Von fremden Einschlüssen ist vor allem der übrigens stark zersetzte Melaphyr vom Hallstätter Salzberge zu erwähnen,28) der seine Analogien auch nach Gümbel im Salzlager von Hallein-Berchtesgaden hat.29) Hie und da kommen im Werfener Schiefer auch Spuren von Eisenspat, sowie kleinere Mengen von Eisenglimmer vor (Mitterweng bei Windischgarsten), grössere technische Bedeutung haben die Gipslager. Unreinere Varietäten werden als Dunggips abgebaut (Ischl, Mitterweng), reinere liefern Alabaster, und zwar entweder reinsten, zuckerartigen (Bosruck) oder gelblichgrau geflammten, wie er früher in der Umgebung von Spital a. P. mitunter zu Vasen und anderen Bildhauerarbeiten benützt wurde (Crucifix in der Kirche zu Spital am Pyhrn, mehrere Objecte im Museum in Linz) 30) und zu Ebensee noch verarbeitet wird. Solguellen finden sich auch hie und da, auch zeigen sich in Verbindung mit dem Werfener Schiefer natürliche Schwefelquellen (Trojerbad bei Windischgarsten, Goisern).31) Wahrscheinlich gehören hieher auch die Steinsalzlager von Hallstatt und Ischl, welche später etwas näher besprochen werden sollen.

Da der Werfener Schiefer leicht verwittert und einen hoch- bis dunkelgelben schweren Lehm, als Seltenheit auch reineren Thon (Grünau bei Spital) liefert, zeigen die aus ihm zusammengesetzten Berghänge gewöhnlich sanftere Contouren, der Boden ist meist mit Wald bedeckt, an ebeneren Stellen finden sich auch sumpfige Wiesen. Der Werfener Schiefer bildet als wasserundurchlässiges Gestein gern einen Quellenhorizont, besonders da, wo ihm stark zerklüftete Kalke auflagen, z. B. nördlich vom Bosruck (schreiender Bach an der Mausmayr- und Frumaueralm). 32)

Ebenso wie die untere Grenze des Werfener Schiefers an manchen Orten noch unbestimmt ist, so ist dies auch besonders bei seinem Hangenden der Fall. Nicht nur der Umstand, dass öfter Aufschlüsse fehlen, sondern auch seine local-innige Verbindung mit versteinerungsleeren Rauhwacken, Dolomiten und dunklen Kalken, welche zum Theil zur mittleren Trias gehören dürften, verursacht dies, im ganzen aber grenzt er gegen den Muschelkalk schärfer ab, als man früher annahm. Stur hat auf die grosse locale Aehnlichkeit der Werfener Schiefer der Umgebung von Liezen mit den von Richthofen aufgestellten Südtiroler Seisser und Campigler Schichten ³³) hingewiesen, es würden die älteren Seisser Schichten besonders durch Posidonomya Clarai, die jüngeren Campigler Schichten durch Naticella costata, Turbo recte costatus, Ceratites (Tirolites) Cassianus, die auch in den Nordalpen mit Posidonomya Clarai sich nicht zusammen vorfinden, charakterisiert sein. ³⁴)

V. Capitel.

I. Die Triasreihe.

b) Muschelkalk (in erweitertem Sinne, untere Kalkgruppe Bittners).

Auf dem Werfener Schiefer liegen die Gesteine der unteren Kalkgruppe Bittners oder der erweiterten Muschelkalkgruppe auf.¹)

Bittner versteht darunter 1. den Muschelkalk im älteren. engeren Sinne, welcher bei uns zu Lande durch die Gutensteiner, Reichenhaller, Reiflinger Schichten in der typischen nordalpinen, dann durch die Schreyeralm-Schichten in der Hallstätter Entwicklung vertreten ist, und dazu noch 2. die unter den das Vergleichsniveau bildenden Lunz-Raibler Schichten und Aon-Schiefern liegenden Wettersteinkalke, Partnach- und Wengener Schiefer, wie aus der Tafel II, Abs. 14, zu ersehen ist. Die käuflichen geologischen Karten sind noch grösstentheils auf den alten Aufnahmen basiert, die begreiflich so viele Irrthümer enthalten, dass wie Bittner bezüglich des Blattes Weyer schon bemerkte, die Reambulierung einer Neuaufnahme ähnlich werden wird. 2) Es sind daher alle weiteren darauf und die älteren Literaturangaben sich beziehenden Angaben mit Reserve gegeben und aufzunehmen. Die Neukartierung wird aber vor einer grösseren Reihe von Jahren kaum vollzogen sein, weshalb hier die weitere Beschreibung unter möglichstem Anschlusse an die Originalquellen erfolgte. Demnach werden die mit Localnamen versehenen Schichten und Schichtengruppen hier in zwei Serien an einander gereiht werden:

- AA. die typische nordalpine Lunzer Entwicklung unter Zugrundelegung der Stur-Bittner'schen Arbeiten,
- BB. die Hallstütter Trias nach den Angaben von Hauer und Mojsisovies.

Der Muschelkalk in Bittner'schem Sinne gliedert sich, wie bemerkt,

- 1. in der typischen Facies in:
 - b) die den Wengener-Cassianer etc., respective der ladinischen Stufe entsprechenden Ablagerungen der Nordalpen mit den Wetterstein-Partnach-Schichten,
 - a) den Muschelkalk im engeren Sinne,
- 2. in der *Hallstätter* Ausbildung entsprechen die *Schreyeralm*-Schichten dem Muschelkalke bis hinab zum Reichenhaller Kalke.

AA. Muschelkalk der typischen (Lunzer) Reihe.

1a. Muschelkalkstufe (im engeren Sinne), Virgloriakalk (Hauer), Recoaro-Stufe (Bittner).

Die den alpinen Muschelkalk der Normalreihe bildenden Gesteine sind im Gegensatze zu der schieferig-sandigen Ausbildung des Werfener Schiefers Kalke, Kalkmergel und Dolomite, meist dünn geschichtet, bituminös, die Kalkmergel in dünne Platten spaltbar, meist dunkelgrau bis schwarz gefärbt, selten heller grau, oft ganz breccienartig von weissen Kalkspatadern durchzogen, reich an Kieselsäure in Form von Hornstein.³) Die hieher gehörigen Vorkommnisse tragen verschiedene Localnamen, von welchen für unser Gebiet besonders Gutensteiner (Recoaro-)Kalk, Reichenhaller, Reiflinger Kalk von Bedeutung sind.

Die Schreyeralm-Schichten der Hallstätter Reihe sind roth gefärbt und zeigen schon hiedurch, sowie durch ihren Fundort, durch ihre Beschaffenheit und Fossilführung die Zugehörigkeit zu der Hallstätter Ausbildung der mittleren, bezw. oberen Trias.

In *Deutschland* unterscheidet man im Muschelkalk drei Stufen. Diese sind von oben nach unten

- 3. der Hauptmuschelkalk,
- 2. die Anhydrit-Schichten,
- 1. der Wellenkalk.

Bezüglich unserer Alpen wurde schon hervorgehoben, dass die Grenze des Werfener Schiefers gegen die zumeist dem Muschelkalk angehörigen Gutensteiner Kalke durchaus nicht überall als scharf bezeichnet wird, es scheint sogar derselbe, wenigstens stellenweise, in Wechsellagerung damit zu treten, oder, was auf dasselbe hinaus kommt, statt der obersten Schieferablagerung mitunter eine Kalkfacies vorzukommen. Der Uebergang ist besonders dort schwer festzustellen, wo die Kalke dolomitisch werden und in gelbe, löcherige Rauhwacken übergehen.

Die im Liegenden der Muschelkalkstufe vorfindlichen Kalke sind plattig, doch meist ebenflächig, nur selten mergelig, die oberen hingegen bestehen aus unebenflächigen, knotig-höckerigen Kalkbänken, zwischen denen schieferige Kalk- oder Thonmergel eingelagert sind, welche stellenweise ganz vorherrschen und so einen innigen Zusammenhang mit der überlagernden Schichtgruppe des Wengener Schiefers herstellen können. Durch Einlagerung einer bisweilen sehr mächtigen Masse von geschichtetem oder ungeschichtetem Kalk oder Dolomit erscheint mitunter ein drittes, mittleres Glied.

Man kann nach Stur und Bittner unterscheiden:

- 7) Reiflinger Kalk und Dolomitkalk mit Cephalopoden (obere
- β) Muschelkalkstufe),
- a) Gutensteiner Kalk und Reichenhaller Kalk (untere Muschelkalkstufe).

a) Gutensteiner und Reichenhaller Kalk.

Faunistisch ist der untere Theil durch das Vorkommen zahlreicher Brachiopoden gekennzeichnet, worunter namentlich Retzia trigonella, Spiriferina Mentzelii von Buch, Terebratula angusta und vulgaris, Rhynchonella decurtata neben Halobia Moussoni und prathanensis, selten Cephalopoden, die sich nach Mojsisovics von denen des Reiflinger Kalkes unterscheiden, und unter welchen besonders Ptychites dontianus, P. Studeri, Lytoceras sphenophyllum, A. (Trachyceras) Balatonicus Mjs. und binodosus als bezeichnend aufgeführt werden.⁴)

Die meisten dieser bei uns vorkommenden Gutensteiner Kalke sind versteinerungsleer, aus Oberösterreich ist nur durch Stur vom zweiten Seitenthale des Sulzbachgrabens bei Reichraming das Vorkommen der bezeichnenden Retzia trigonella und Terebratula vulg. constatiert, im Museum sind derartige Versteinerungen von dort oder aus einer anderen analogen Localität des Landes nicht vorhanden. Ausser Gutensteiner Kalk findet man auch auf den Karten angegeben: Reichenhaller Kalk.

Der Reichenhaller Kalk stellt nach Bittner die unterste Abtheilung der Gutensteiner Kalke dar, welche durch eine besonders ärmliche aber constante und weitverbreitete Fauna charakterisiert ist, er wurde aus Oberösterreich zuerst vom Salzberge in Hallstatt angegeben.

Es ist dies dort ein schwarzer, weissgeaderter Kalkstein oder Mergelkalk, welcher nach v. Mojsisovics 5) im Salzkammergute über den Salzlagern und unter den Zlambach-Schichten liegt, und nach diesem Autor den schwarzen Kalken zu entsprechen scheint, aus welchen in Reichenhall die Solquellen zutage treten. Der Kalk führt Crinoidenreste, er wurde dann später auch im Thale der Steyer und Enns gefunden. Die schwarzen Kalke gehen häufig durch zunehmenden Thongehalt in von glänzenden Rutscheln durchzogene "Mergel-Glanzschiefer" der Bergleute — welche mitunter regeneriertes Steinsalz führen — über. Mitunter enthält er auf den Klüften Kryställchen von blauem Flusspat,6) was ebenfalls für seine Zugehörigkeit zum Gutensteiner Kalke spricht, von welchem Stur7)

und Bittner das Vorkommen von Flusspat als charakteristisch erwähnen.⁸)

Bittner war es, der neuestens zeigte, dass die Reichenhaller Versteinerungen Natica Stanensis, Modiola sp., Gervillia sp., Myophoria aff. costata Zenk. in den unteren Horizonten liegen und der untersten Abtheilung der Gutensteiner Kalke entsprechen.⁹) Sie werden durch echte Werfener Schiefer in der Kalkfacies mit Naticella costata und Myophoria costata unterlagert. Hiedurch erklärt sich, dass mit ihnen nach Mojsisovics ¹⁰) im Liegenden und im Hangenden derselben allerorts rothe, thonige, schalig brechende Mergel auftreten, denen sich manchmal rothe, in desoxydiertem Zustande graue, an grünen Glaukonitkörnern reiche, quarzhaltige Sandsteine und auch feinkörnige, rothe Glimmerblättehen führende rothe Schiefer beigesellen, die wohl ohne Zwang, namentlich mit Rücksicht auf die auch am Hallstätter Salzberge gefundenen Versteinerungen, als Werfener Schiefer angesprochen werden können. ¹¹)

Ueber der *unteren* oder *Brachiopoden*stufe des Muschelkalkes liegt die *obere alpine* Muschelkalkstufe, welche neben Brachiopoden zahlreiche *Cephalopoden* führt, die nach *Beyrich* durchaus verschieden von denen des Werfener Schiefers sind. ¹²)

β Reiflinger Kalk.

Die mittlere und obere Stufe des Muschelkalkes wurde von Stur, ¹³) der auch die Fauna und Flora des alpinen Muschelkalkes tabellarisch verzeichnet, als *Reiflinger* Kalk bezeichnet. Derselbe besteht aus Dolomiten und dolomitischen Kalken und liefert vorwiegend Cephalopodenreste neben einer einzigen Rhynchonella (Rh. ef. semipleeta Stur).

Ausserdem sind zu nennen ein leider bei dem Brande des Admonter Klosters zerstörter Rest eines Sauriers, ¹⁴) von Ammoniten Ptychites Studeri v. H., P. Dontianus, P. domatus, v. H., Aegoceras incultum Beyr. und megalodiscus, Orthoceras cf. dubium, Ceratites binodosus u. a., daneben Spiriferina Mentzelii, Terebratula ang. u. vulg., so dass daneben auch Formen des unteren Muschelkalkes nicht fehlen.

Der Reiflinger Kalk hat also auch eine bedeutende Alterserstreckung nach unten und enthält, worauf Arthaber neuerdings verwies, ¹⁵) neben Balatoniten zwei neue Species Beyrichites und eine neue, fein gerippte Halobia. Die Zone des Ceratites trinodosus ist in Reifling nicht nachgewiesen, hingegen höhere Niveaus, die den

Buchensteiner Schichten ¹⁶) (dritte Muschelkalkstufe Loretz) gleichstehen, aber auch ein lichter Mergel mit Halobia Lomelli Wssm. und knollige Kalke und concordante Thonschiefer, die Stur für Wengener Schiefer hielt; diese wechsellagern noch mit Reiflinger Kalk. Es wird deshalb, wie Bittner es vorschlug, dieses Niveau als ladinische Gruppe noch zum Muschelkalk gerechnet, respective der Reiflinger Kalk reicht von der Muschelkalkstufe im engeren Sinne auch in die ladinische Stufe Bittners hinein. Die Funde der vorgenannten Arten stammen aus den typischen auf steiermärkischem Boden gelegenen Localitäten.

Aus Oberösterreich ist bisher nur Terebratula vulgaris im *Tanngraben* bei Molln, Rhynchonella ef. semiplecta Mbt. im *Feilbach* bei Weyer, dann im *Rohrbach* und *Paineder* nordwestlich von *Reichraming* gefunden worden.

Das Museum besitzt davon nichts, oder doch kein sicher bestimmtes Material.

1b. Die ladinische Stufe des Muschelkalkes (Bittner).

Wenn demnach die Grenze zwischen Muschelkalk und Keuper über die ladinische Gruppe Bittners verlegt wird, so gehören zum oberen Muschelkalk im erweiterten Sinne auch die Partnach-Schichten¹⁷) und der Wettersteinkalk,¹⁸) sowie die Wengener Schichten unserer Alpen,¹⁹) letztere wenigstens theilweise.

Als hieher zu rechnende Petrefacten führende Schichten wurden in Oberösterreich von Bittner aufgefunden:

Partnach-Schichten.

Im Feilbache bei Weyer finden sich in einem kalkigen Mergelschiefer, welcher petrographisch ganz mit den Partnach-Schichten des Wendelsteingebietes übereinstimmt, fast die gesammte Brachiopodenfauna der Partnach- oder "Cassianer Schichten" des Wendelsteingebietes. Darüber scheinen Kalke, Dolomite (Wetterstein-Dolomit?) zu liegen. Die bisherigen geologischen Karten verzeichneten dieselben als Lunzer Schichten und Opponitzer Dolomit. Von Versteinerungen nennt Bittner Koninckia Leonhardi Wism. sp., am häufigsten K. triadica Bittner, Spiriferina Fraasi Bittn., Retzia Schwageri Bittn., und eine neue fein gerippte Form Rhynchonella bajuvaria Bittn., dann ist gleichwie am Wendelstein häufig Aulacothyris sp. ind. und endlich Discina sp. in einem Exemplar gefunden worden. ²⁰)

Wettersteinkalk

nannte Gümbel in seiner Geologie des baierischen Alpengebirges 1860 jenen blendend weissen Kalk, welcher typisch im Wettersteingebirge in Südbaiern auftritt, er ist, wiewohl undeutlich, geschichtet, oft sehr massig und klotzig ausgebildet, führt auch mitunter etwas Blei- und Zinkerze nesterförmig eingelagert. ²¹) Er enthält mit Ausnahme von Kalkalgen (Gyroporella annulata), die oft massenhaft sich einstellen, vereinzelte Brachiopoden, Muscheln (Monotis ef. salinaria), einige Arten von Gastropoden, Crinoideen, dürftige Reste von Spongien und Korallen. Auch wurden schon anderorts Einlagerungen von Versteinerungen der Hallstätter Kalke in denselben entdeckt.

Wetterstein-Kalk und Dolomit sind am Westabhange des Pyrgas (Trattenbachthal bei Spital a. P.) und in der Laussa angegeben, ²²) sie schieben sich zwischen die Gutenstein-Reiflinger Kalke und die Lunzer Sandsteine ein. ²³) Mitunter, wie südöstlich von Windischgarsten, ist der ganze Schichtencomplex zwischen dem Cardita-Schiefer und dem Werfener Schiefer in der Dolomitfacies entwickelt. Auch am linken Ennsufer am Ennsberge bei Weyer findet sich nach Bittner ²⁴) Wettersteinkalk, der bisher theils als Opponitzer Kalk, theils als Hauptdolomit und Lias auf den Karten ausgeschieden war, als ein hell gefärbtes, undeutlich oder klotzig geschichtetes Gestein, das insbesondere in seinen randlichen Partien, wo seine Mächtigkeit rasch abnimmt, als ein wahrer Korallenkalk sich erweist.

Der Wettersteinkalk wird auch unterlagert von Partnach-Schichten mit Brachiopoden, wie im Feilbache von Küpfern bei Weyer, dann Koninckia Leonhardi Wism. und Bactryllien, die auch schon in der Laussa gefunden wurden. Wo die Wettersteinkalke stärker entwickelt sind, da treten die Lunzer Schichten zurück, wo sie fehlen, tritt über typischem Reiflinger Kalk mit den hangendsten Partnachkalken gleich Lunzer Sandstein auf. Nach einer älteren Angabe von Mojsisovics 25) bildet Wettersteinkalk am Südrande des Dachsteinmassivs die Zackenreihe des Gosauer "Steines" oder des Donnerkogels, und es nehmen solche den hervorragendsten Antheil am Aufbaue der Südseite des Dachsteingebietes. Von Fossilien gibt Mojsisovics als am verbreitetsten Korallenreste, dann Dactylopora annulata, Fragmente grosser Gastropoden und Megalodonten an, deren Uebereinstimmung mit den Vorkommnissen des Dachsteinkalkes evident scheint. 26)

Wenn auch neuerlich Mojsisovics selbst die Kalkriffe anders deutet, so ist, nachdem auch dort gegen das Ennsthal zu der Werfener Schiefer sich einstellt, doch auch ganz gut möglich, dass ein Theil der Kalkschroffen an der südlichen Dachsteinwand thatsächlich den Wetterstein-Schichten entspricht.

Wengener Schiefer.

Es wurde bereits betont und von Stur schon vor längerer Zeit hervorgehoben, dass der alpine Muschelkalk in der für unsere österreichisch-steierischen Alpen charakteristischen Reiflinger Ausbildung durch Einlagerung schieferiger Zwischenlagen in den knotigen Kalk nach oben mit dem auflagernden Wengener oder Wenger Schiefer und dieser wieder mit der nächsten Schichtenreihe des Lunzer Sandsteines in innigem Zusammenhange steht, so dass Analogien mit der ausseralpinen Trias der Umgebung von Würzburg entstehen und derselbe ein Uebergangsglied zur Lettenkohle herstellt. 27) daher die Grenze zwischen mittlerer und oberer Trias ersichtlicherweise eine künstliche, indem Wenger Schiefer mit Halobia Lomelli Wism. noch in die obersten Reiflinger Kalkzwischenschichten hineinfällt, während andererseits Stur hervorhebt, dass mit dem Wenger Schiefer ein neuer Abschnitt - ein neues Leben in der Trias der Alpen beginnt und demselben trotz seiner Uebergangsstellung an manchen Orten eine grössere Selbständigkeit zukommt.28)

Das Gestein ist gegen unten zu mit dünnplattigem Kalk und Kalkmergel wechsellagernder, dunkler, harter Kalkschiefer, in den untersten Lagen mit Halobia Lomelli Wism., Posidonomya Wengensis Wism., Avicula globosus Wism.; erst weiter nach oben zu erscheinen Cephalopoden und andere Thier- und Pflanzenreste, welche Stur in einer Tabelle zusammenstellt, worin die Uebereinstimmung, insbesondere mit den Raibler Vorkommnissen, auffällt. ²⁹)

Ein Theil der "Wenger Schiefer" Sturs wird deshalb auch von Arthaber mit Recht dem Aon-Schiefer (Trachyceras-Schiefer Mojsisovics), also auch der Lunz-Raibler-Gruppe zugewiesen. 30)

Verbreitung des Muschelkalkes.

Wie der Werfener Schiefer ist auch der alpine Muschelkalk nur an solchen Stellen aufgeschlossen, wo infolge von Störungen im Gebirgsbaue die liegenden Schichten der Alpenkalke zutage treten, z. B. am Traunsee bei *Traunkirchen*, natürlich auch regelmässig dort, wo Werfener Schiefer auf grösseren Strecken entblösst ist, wie am *Kassberg* in der Grünau, im *Steyrlingthal*, im Becken von Windischgarsten bis zum Ennsthale in Steiermark u. s. w., also an dem schon genannten Längsaufbruche, welcher im ganzen im Sinne der Contour des Böhmerwaldmassivs vorläuft.

Weiter findet er sich aber auch, den Werfener Schiefer begleitend, in der Umrahmung der Gosau (Zwieselalpe), am Westund Nordgehänge des Gamsfeld, am Fusse des Feuerkogl bei Ischl, in dessen Umgebung Muschelkalk-Dolomit eine grössere Verbreitung zu haben scheint, und auch lichter Muschelkalk gefunden wurde, am Stambach bei Goisern, südlich der Pötschenstrasse, an den Gehängen des Pyrgas, Bosruck u. s. w. Aber auch an manchen Orten des Ennsthales, gegen Weyer zu und bei Molln trifft man Muschelkalk, und zwar wird er im nordöstlichen Theile, wo der Aufschluss nicht mehr auf den Werfener Schiefer herabreicht, hier zumeist als Reiflinger Kalk und Gutensteiner Kalk auf den Karten bezeichnet. Am Ziehberg, westlich von Kirchdorf, scheint er bis zur Zone des Wiener Sandsteines zu reichen.

Von den Schreyeralm-Schichten wird später bei der Hallstätter Reihe die Rede sein.

Der Natur der Sache nach bilden die Vertreter des Muschelkalkes nur selten die höheren Theile der Gebirge, nur am Kassberg in der Grünau erreicht der Muschelkalk und Dolomit die Kammhöhe von 16—1700 m (Kassberg 1743 m). Die Lagerungsverhültnisse sind meist zu verworren, um aus der verticalen Verbreitung auf die eigentliche Mächtigkeit schliessen zu können, welche jedenfalls gegen die des Werfener Schiefers sowohl, als der auflagernden obertriassischen Kalke zurücksteht, immerhin aber in der Gamsfeldgruppe, wie in der Grünau (Almthal) mehrere hundert Meter beträgt.

Von nutzbaren Gesteinen ist nur in der Gegend von Spital am Pyhrn (Grünau) ein schöner, schwarzer, weiss geaderter Marmor hervorzuheben, welcher in der Blütezeit des dortigen Klosters zu kirchlichen wie Profanbauten gern verwendet wurde, da er eine sehr sehöne Politur annimmt. 31)

Die Verwitterungs-Fühigkeit des Muschelkalkes wird durch die eingesprengten weicheren Lagen begünstigt, während die bankigen Kalke derselben einen grösseren Widerstand entgegensetzen. Aus den unterlagernden Werfener Schichten treten die härteren Muschelkalkbänke energischer profiliert hervor. Der Muschelkalk selbst neigt, wo er stärker verbreitet ist, zu einem terrassenartigen Aufbaue, indem die härteren Partien steilere Stufen, die weicheren Absätze dazwischen bilden.