

Wägitaler Flysch

Objekttyp: **Chapter**

Zeitschrift: **Eclogae Geologicae Helvetiae**

Band (Jahr): **65 (1972)**

Heft 3

PDF erstellt am: **13.09.2024**

Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Inhalten der Zeitschriften. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern.

Die auf der Plattform e-periodica veröffentlichten Dokumente stehen für nicht-kommerzielle Zwecke in Lehre und Forschung sowie für die private Nutzung frei zur Verfügung. Einzelne Dateien oder Ausdrucke aus diesem Angebot können zusammen mit diesen Nutzungsbedingungen und den korrekten Herkunftsbezeichnungen weitergegeben werden.

Das Veröffentlichen von Bildern in Print- und Online-Publikationen ist nur mit vorheriger Genehmigung der Rechteinhaber erlaubt. Die systematische Speicherung von Teilen des elektronischen Angebots auf anderen Servern bedarf ebenfalls des schriftlichen Einverständnisses der Rechteinhaber.

Haftungsausschluss

Alle Angaben erfolgen ohne Gewähr für Vollständigkeit oder Richtigkeit. Es wird keine Haftung übernommen für Schäden durch die Verwendung von Informationen aus diesem Online-Angebot oder durch das Fehlen von Informationen. Dies gilt auch für Inhalte Dritter, die über dieses Angebot zugänglich sind.

Wildflysch im Wägitaler Flysch (Tf. VIII, Fig. 12): Beim Vorwandern des Wägitaler Flysches auf den südhelvetischen Raum, hat er dessen dünne Wildflyschbedeckung abgeschürft und in seine interne Verschuppung einbezogen (Ijenruns).

WÄGITALER FLYSCH

Historisches

Für einen historischen Abriss über die geologische Erforschung des Wägitaler Flysches wird ebenfalls auf FREI (1963) und HERB (1966) verwiesen. Während bis heute eine Bearbeitung des Wägitaler Flysches im Typusgebiet noch immer aussteht, schlug FREI, der die Flyschregion zwischen Lauerzer- und Sihlsee untersuchte, eine tektonische und stratigraphische Gliederung des Wägitaler Flysches vor, der in N-S-Richtung ca. 3–5 km Ausbissbreite umfasst. Im weiteren ist die neue Kartierung des Kartenblattes Linthebene, 1133, 1:25000, von OCHSNER (1969) zu erwähnen.

Paläontologische und stratigraphische Probleme

Eines der wichtigsten und schwierigsten Probleme bei paläontologisch-stratigraphischen Untersuchungen in Flyschablagerungen ist die Frage, inwiefern die auftretenden Fossilien autochthon oder allochthon sind.

Der Wägitaler Flysch entspricht dem Sedimentationstypus eines echten Flysches, dessen Entstehung durch die von MIGLIORINI, KUENEN u.a. entwickelte Theorie über Turbidity Currents erklärt wird. Die cm bis m mächtigen Sedimentationszyklen werden als Ablagerungen von Suspensionsströmen gedeutet, welche das Sedimentmaterial entlang des Kontinentalabhanges in den Flyschtrog und weiter in der Längsachse des Troges verfrachteten. Die oft rasche Abfolge von geringmächtigen (einige cm bis dm) Kleinzyklen feinkörniger Sand- und Siltgesteine und Laminite, die im Wägitaler Flysch mit kretazischen Fossilien nur stellenweise auftritt (Spuderruns), im tertiären Anteil jedoch vorherrscht, deutet auf einen eher küstenferneren Ablagerungsraum hin (HSU 1960). Die Ablagerungsgeschwindigkeit im Flysch wird als relativ gross angenommen und nahm innerhalb der Kleinzyklen gegen oben ab, deren oberer Abschluss, gekennzeichnet durch die mergelig-tonigen Pelite, dem Absatz des feinsten Detritus der Suspensionsströme entsprechen dürfte. Das Flyschmeer stellte – verursacht durch die Turbidity Currents – ein ökologisch wechselhaftes Milieu dar: Zeitintervalle mit länger dauernder ruhiger, pelitischer Sedimentation wurden abgelöst von Suspensionsströmen, die durch ihre Turbulenz und die schnelle und grosse Materialzufuhr charakterisiert sind.

Den diesem Sedimentationstyp eigenen ökologischen Bedingungen entspricht die bis jetzt bekannte fossile Mikrofauna der Flyschablagerungen. In den grobkörnigen Turbiditen finden sich neben dem sedimentären und kristallinen Detritus vorwiegend Trümmerfaunen und vollständig erhaltene Fossilien (Gross- und Kleinforaminiferen), die innerhalb der Korngrösse des Detritus liegen. Diese Faunenvergesellschaftungen deuten, wie im Flysch Oberbayerns (PFLAUMANN 1964, p. 177), auch im Wägitaler Flysch auf ein Klarwasser-Biotop hin und sind eine Mischung von neritischen und pelagischen Faunenelementen, wie sie kaum im Ablagerungsraum selbst gelebt haben. Daraus kann geschlossen werden, dass die Fossilien gemeinsam mit dem Sediment-

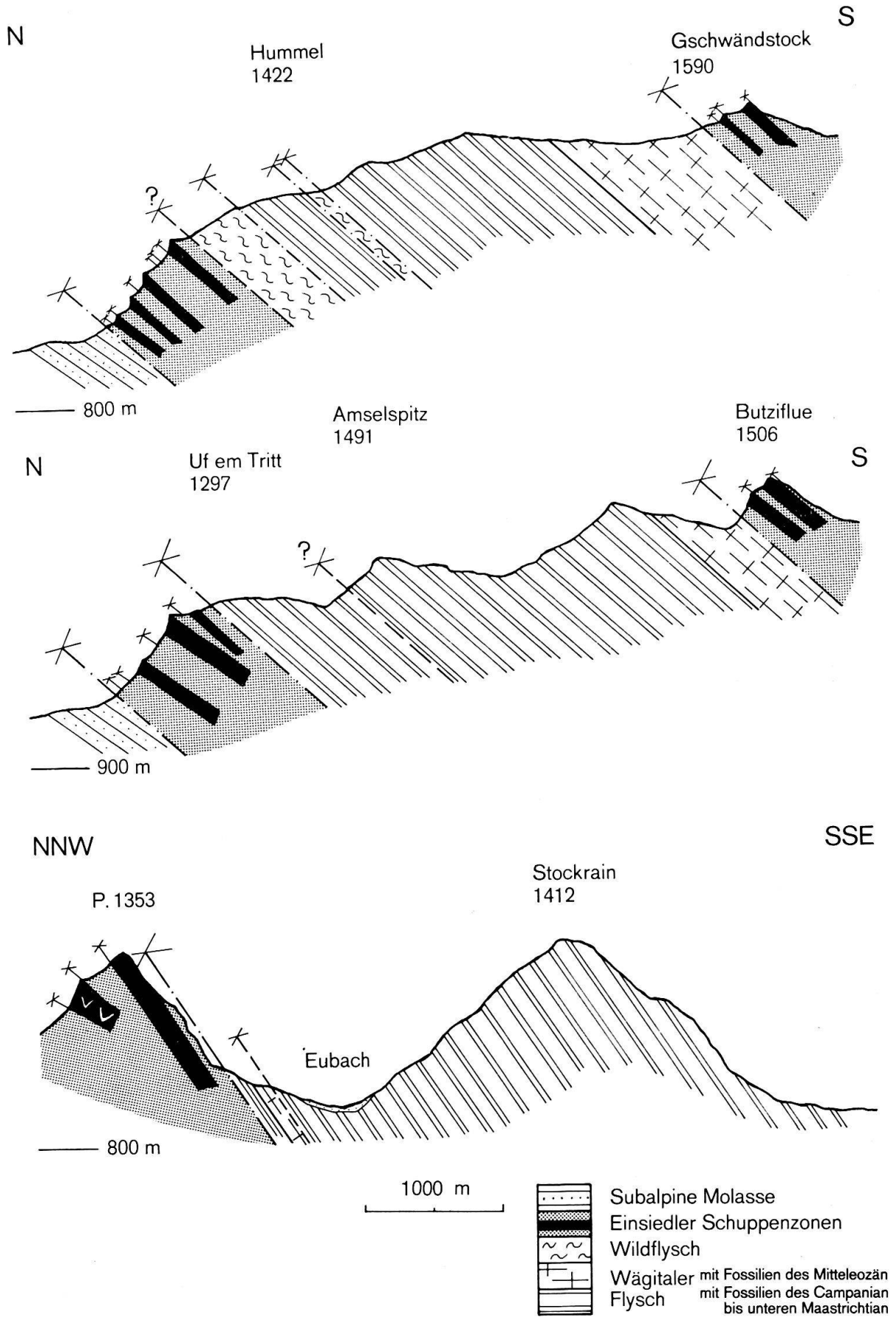


Fig. 12. Profile durch den Wägitaler Flysch W und E des Sihlsees.

material durch Turbidity Currents periodisch aus deren Einzugsgebiet in den Flyschtrog umgelagert wurden. Dabei kann oft nicht mehr unterschieden werden zwischen Mikrofossilien, die aus fossilen Sedimenten des Liefergebietes stammen, und solchen, die als rezent bis subrezent in die Flyschsedimentation einbezogen wurden. Rückschlüsse auf die Lebensbedingungen im eigentlichen Sedimentationsraum oder auf die Zeitspanne der Sedimentation können deshalb anhand der gegenwärtigen Kenntnisse nur mit grossen Vorbehalten gemacht werden.

Die mergelig-tonigen Pelite des Wägitaler Flysches enthalten planktonische und höher entwickelte benthonische Foraminiferen, primitives Flyschbenthos und Mikrofloren. Während die Foraminiferen im psammitischen und im pelitischen Intervall auftreten, konnte bis jetzt eine, im Dünnschliff kaum sichtbare, Mikroflora nur in den Peliten nachgewiesen werden (SCHAUB 1965, WEIDMANN 1967). Aufgrund der sich ständig folgenden Kleinzyklen kann angenommen werden, dass der Ablagerungsraum immer innerhalb des Gebietes lag, wo feinstes Sedimentmaterial meist in Suspension war und deshalb das Lebensmilieu durch langanhaltende Wassertrübung beeinflusste. PFLAUMANN (1964, 1967) glaubte zeigen zu können, dass diesen erschwerten Lebensbedingungen des pelitischen Intervalls auf die Dauer nur die primitiven Sandschalerfaunen, das sog. primitive Flyschbenthos, gewachsen waren, während höher entwickelte Formen wie benthonische und planktonische Kalkschaler sich nicht entfalten konnten.

Als Lebensbereich der planktonischen Foraminiferen könnte der Raum nahe der Wasseroberfläche über dem Sedimentationsgebiet angenommen werden. Das spärliche und sporadische Auftreten der planktonischen Formen in psammitischen Flyschsedimenten liesse sich durch die starke Verdünnung der vorhandenen Individuen als Folge der hohen Sedimentationsrate erklären, doch sollten in diesem Fall in den eine grössere Zeitspanne umfassenden Peliten die Fossilien angereichert sein. Bezeichnend ist jedoch gerade das lückenhafte, unregelmässige Auftreten von Mikrofossilien in den Peliten. KSIASKIEWICZ (1961), BROUWER (1965) und WEIDMANN (1967) nahmen dafür als Ursache lokale physikalisch-chemische Unterschiede an. Erklärbar wäre das spärliche und unregelmässige Auftreten in den Peliten, ähnlich wie bei den Psammiten, durch eine ebenfalls noch hohe Sedimentationsrate, besonders wenn die Pelite als Abschluss der Turbidity Currents angesehen werden. Eigentliche pelagische Pelite, die reich an planktonischen Mikrofaunen sein müssten, wurden nicht beobachtet. Woher die planktonischen Formen in den Peliten ursprünglich stammen, kann aufgrund der vorliegenden lokalen Untersuchungen nicht endgültig entschieden werden. Die folgenden drei Möglichkeiten, z.T. auch in Kombination, müssen beim gegenwärtigen Stand der Kenntnisse in Betracht gezogen werden: 1. autochthone Faunen, 2. rezent bis subrezent eingeschwemmt, 3. aufgearbeitet aus fossilen Sedimenten. PFFAUMANN (1964, 1967) und GRÜN et al. (1964) nahmen ein Einschwemmen aus ökologisch günstigeren Bereichen durch Meeresströmungen (2.), wie sie in Flyschtrögen nachgewiesen werden konnten, als wahrscheinlich an.

Als Beispiel für Turbidit-ähnliche Ablagerungen mit allochthonen Faunen und Floren könnte die Deep Sea Drilling Project Bohrung 26, Leg 4 (Initial Reports of the Deep Sea Drilling Project 1970, vol. 4, p. 6–7, 589–590, Fig. 5) dienen, die zeigt, dass Fossilien aus verschiedenen Lebensräumen, durch weitreichende Meeresströmungen transportiert, zusammen auftreten können. In dieser Bohrung, die in der

E-W verlaufenden Vema Fracture Zone des mittelatlantischen Rückens liegt ($10^{\circ} 53, 55' N$; $44^{\circ} 02, 57' W$) und ca. 1300 km NNE von der Amazonasmündung entfernt ist, fanden sich in den ca. 530 m mächtigen mittel- bis oberpleistozänen Ablagerungen in sporadischer, unregelmässiger Verteilung:

- Pflanzenreste, einschliesslich grob- und feindetritisches Material, aus dem Amazonasgebiet.
- Seichtwasser-Mollusken und Foraminiferen, Krabbenreste, usw., aus dem Amazonasdelta,
- aufgearbeitete Foraminiferen des Mitteleozäns bis Pliozäns, die durch die Strömungen aus den dem Delta vorgelagerten submarinen Canyons wegerodiert wurden,
- rezente bis pleistozäne, vorwiegend planktonische Foraminiferen des offenen Meeres.

Die Bohrung, welche in einer Wassertiefe von 5169 m angesetzt wurde, liegt deutlich im Bereich der Kalziumkarbonatlösung. Planktonische Foraminiferen, die direkt über dem Sedimentationsraum lebten, sollten daher beim Absinken vor Erreichen dieser Tiefe grösstenteils aufgelöst worden sein. Es kann deshalb mit einiger Sicherheit angenommen werden, dass die dennoch im Sediment auftretenden, gut erhaltenen Kalkschaler aus seichteren Gebieten durch die Strömungen eingeschwemmt und rasch eingesedimentiert wurden, wodurch sie der Auflösung in der grossen Tiefe entgangen sind.

Bis in jüngste Zeit wurden Flyschsedimente mikropaläontologisch vorwiegend anhand von Dünnschliffen der klastischen Hartbänke untersucht und die Altersangaben der gefundenen Fossilien als für das Sediment altersbestimmend betrachtet, ausgenommen, wenn eine Mischfauna vorlag und deshalb Umlagerung offensichtlich war. Dabei stellt man fest, dass wohl auf eine mögliche Umlagerung der Fossilien in den Turbiditen hingewiesen wird, einheitliche Faunen der Hartbänke und der Pelite aber zur Alterseinstufung der ganzen Serie verwendet wurden (u.a. ALLEMANN 1957, FREI 1963, PFLAUMANN 1964, SCHAUB 1965).

Die angenommenen erschwerten ökologischen Bedingungen im Wägitaler Flysch, basierend auf den festgestellten Faunen- und Florenassoziationen und deren Verteilung sowie der altersmässigen Beschränkung auf die kurzen Zeitabschnitte innerhalb des Campanian bis unteren Maastrichtian und Mitteleozäns (siehe p. 534–543) führen dazu, auch in den mergelig-tonigen Peliten für mindestens einen Teil der Mikrofossilien Umlagerung anzunehmen. Die Fossilien dürften dabei aus den Sedimenten des jeweiligen Liefergebietes des Flysches aufgearbeitet und durch Turbidity Currents und Meeresströmungen in den Flyschtrog verfrachtet worden sein.

Für die Annahme einer autochthonen Mikrofauna in den Peliten spricht:

- die homogene Zusammensetzung der Faunen der Oberkreide, bzw. des Mitteleozäns in gewissen Abschnitten des Wägitaler Flysches.

Gegen eine solche Annahme sind folgende Argumente anzuführen:

- die Seltenheit und das sporadische Auftreten des faziesempfindlichen Planktons und des höher entwickelten Benthos lassen vermuten, dass im Ablagerungsraum nicht nur bodennah ungünstige ökologische Bedingungen herrschten, sondern dass auch der Lebensbereich darüber beeinflusst wurde.

- Mischfaunen von Oberkreide und Mitteleozän in gewissen Abschnitten.
- inhomogene Faunenvergesellschaftungen von planktonischen Foraminiferen, höher entwickelten Benthosformen (Kalkschaler) und primitives Flyschbenthos in den mergelig-tonigen Peliten.

Diese Argumente basieren auf Beobachtungen im untersuchten Teilgebiet des Wägitaler Flysches und sind deshalb nicht unbedingt in allen Punkten auf andere Flyschgebiete übertragbar. Durch Untersuchungen in allen lithologischen Ausbildungen des Wägitaler Flysches sowie anderer Flyschgebiete unter Berücksichtigung sämtlicher Fossilien sind zuverlässigere Ergebnisse zu erwarten. Parallel laufende sedimentologisch-lithologische Untersuchungen, durch welche eine weitere Klärung der Probleme der Entstehung der Flyschsedimente und der damaligen Verhältnisse im Flyschtrogl erwartet werden können, sollten dazu führen, die Aussagekraft der auftretenden Fossilien noch besser bewerten zu können. In Verbindung mit den Fossilien sind Schweremineraleanalysen, wie sie GRÜN et al. (1964) im Wienerwaldflysch unternahmen, ebenfalls für feinere, lokal begrenzte, stratigraphische Unterteilungen heranzuziehen. Dadurch ist zu erwarten, dass die bis heute unsichere altersmässige und somit auch tektonische Einstufung des Wägitaler Flysches und anderer Flyschmassen zuverlässiger abgeklärt werden kann.

Mikrofossilien im Wägitaler Flysch

Allgemeines

In Flyschablagerungen treten Foraminiferen sowohl in den grobklastischen Hartbänken als auch zusammen mit Nannoplankton in den Peliten auf.

Hartbänke: Unter diese Bezeichnung fallen die Sedimente, welche den unteren Teil eines Kleinzyklus umfassen (BOUMA 1962) und aus verfestigten, massigen, bankbildenden Schichten bestehen: psammitische Brekzien, gradierte Sandsteine, feinsandig-siltige Calcarenite, pelitische Kalke («Alberese-Kalk»). Diese Hartbänke enthalten planktonische, benthonische und Grossforaminiferen, Makrofossilreste, Bryozoen und Pflanzenhäusel. Untersuchungen dieser Fossilien in Dünnschliffen haben gezeigt, dass sie vollständig oder in Bruchstücken erhalten sind und allgemein dieselbe Korngrösse haben wie die übrigen Gesteinskomponenten. Verschiedene Merkmale weisen auf eine Umlagerung hin. So haften den kleineren Formen oft Körner von ursprünglichem Sedimentmaterial an oder sie sind in Sedimentkomponenten selbst zu beobachten (FREI 1963, p. 110: *Globotruncana* cf. *helvetica* in Kalkkomponente), während Grossforaminiferen, Mollusken und Echinodermen meist zerbrochen sind und als Trümmer vorliegen. Nur Fossilien, deren Grösse derjenigen des Detritus entspricht, sind im allgemeinen unbeschädigt. Als Beispiel fanden sich in einer Feinbrekzie bei der Lokalität Herrentisch (Fig. 2), wo entlang der Strasse Wägitaler Flysch von ca. 10 m Mächtigkeit aufgeschlossen ist, Grossforaminiferen wie *Siderolites* cf. *vidali* und *Helicorbitoides?* sp., Bryozoen- und Echinodermenbruchstücke neben sedimentären und kristallinen Gesteinsfragmenten. In der Grundmasse der Brekzie sind einzelne Hedbergellen eingelagert, was vermuten lässt, dass die Fauna zusammen mit dem klastischen Material umgelagert wurde und grösstenteils oder gesamthaft allochthon ist.

Schlämbbare Pelite: Diese umfassen den oberen Teil eines Sedimentationszyklus und sind feinsiltige Mergel und graue, schwarze bis grünliche Tone, die oft plattig bis feingeschiefert sind. Aus dieser Fazies lassen sich oft planktonische und benthonische Foraminiferen sowie Mikroflora isolieren. Die benthonische Fauna umfasst sowohl höher entwickelte Sand- und Kalkschaler und primitives Flyschbenthos.

Für das Biotop der Flyschsedimentation sind nur die primitiven Sandschalerfaunen mit einiger Sicherheit als aussagekräftig zu betrachten, während die planktonischen und höher entwickelten benthonischen Foraminiferen mindestens zu einem Teil umgelagert sein dürften. Die Ansicht von PFLAUMANN (1964, p. 126), dass die Foraminiferen in den schlämbbaren Peliten in ein wesentlich feinkörnigeres Sediment eingelagert und somit auf primärer Lagerstätte sind, ist nicht vorbehaltlos hinzunehmen. Die vorliegenden Untersuchungen liefern Beispiele von planktonischen Mischfaunen aus Peliten, die zeigen, dass auch diese Foraminiferen keine einheitliche Assoziation darstellen und aufgearbeitet sein könnten. Bei der Mikroflora ist schwer zu entscheiden, inwiefern sie allochthon oder autochthon ist. Zudem werden Fischzähne und Spurenfossilien beobachtet; Helminthoidenspuren und Fukoiden treten im Wägitaler Flysch regelmässig auf.

WEIDMANN (1967, Fig. 1) stellte die Verteilung der verschiedenen Fossilgruppen innerhalb eines Sedimentationszyklus im Flysch der Präalpen dar. Mit Ausnahme von Radiolarien, Diatomeen und Spiculae konnten alle von ihm unterschiedenen Fossilgruppen auch im Wägitaler Flysch beobachtet werden:

Grossforaminiferen: Im Abschnitt «Hartbänke» wurde darauf hingewiesen, dass Grossforaminiferen an die grobklastische Fazies gebunden auftreten und als allochthon zu betrachten sind.

Planktonische Foraminiferen: sie treten einerseits im psammitischen, graded bedding aufweisenden Intervall des Sedimentationszyklus auf, wo sie FREI (1963) anhand von Dünnschliffen aus dem Wägitaler Flysch untersuchte. Andererseits lässt sich eine planktonische Fauna aus den pelitischen Lagen isolieren. Hier erscheint sie in drei verschiedenen Vergesellschaftungen:

- zusammen mit benthonischen Foraminiferen des entsprechenden Alters als einheitliche Fauna, primitives Flyschbenthos ist spärlich.

Planktonische Formen und höher entwickelte Sand- und Kalkschaler sind in Flyschablagerungen allgemein sehr selten (OBERHAUSER 1963, p. 66; PFLAUMANN 1964, p. 129; GRÜN et al., 1964, p. 236; HILTMANN 1968). Dieser Umstand ist bis heute schwer zu erklären. Es wird angenommen, dass für höher entwickelte Mikrofaunen die Lebensbedingungen in Flyschtrögen beeinträchtigt waren.

- zusammen mit jüngeren, höher entwickelten benthonischen Foraminiferen und primitivem Flyschbenthos.

Die älteren planktonischen Formen sind hier sicher umgelagert. Aus diesem Grunde ist selbst die jüngere Fauna nur mit Vorsicht als autochthon zu betrachten, dies besonders, wenn kalkschalige Benthosformen häufiger vertreten sind.

- zusammen mit ausschliesslich primitivem Flyschbenthos.

Benthonische Foraminiferen: Höher entwickelte Sand- und Kalkschaler haben ähnlich den planktonischen Foraminiferen für sie ungünstige Lebensbedingungen

innerhalb der Zeitdauer des pelitischen Intervalls des Sedimentationszyklus vorgefunden.

Primitives Flyschbenthos (siehe p. 536): Die den Flyschablagerungen eigene primitive Sandschalerfauna (PFLAUMANN 1964, p. 180) wird als autochthon betrachtet. GRÜN et al. (1964, p. 238) konnte zeigen, dass eine Umlagerung dieser Fauna nicht anzunehmen ist. «Da aber die Sandschaler gegenüber mechanischen und chemischen Einwirkungen sehr widerstandsfähig sind, wird es schwer sein, verlagerte Exemplare rein optisch von autochthonen zu unterscheiden».

Mikroflora: Hier ist die Frage autochthon oder allochthon schwer zu entscheiden. Sämtliche Nannoplanktonproben aus dem tertiären Wägitaler Flysch enthalten jedoch immer auch kontaminierte Formen der Oberkreide.

Zusammenfassung

- Die Seltenheit und das sporadische Auftreten des Planktons und des höher entwickelten Benthos (z.B. Kalkschaler) lassen vermuten, dass das Lebensmilieu im Sedimentationsraum des untersuchten Wägitaler Flysches ungünstig beeinflusst wurde. Ein Fehlen dieser Formen infolge Kalklösung in grösserer Meerestiefe muss ebenfalls in Betracht gezogen werden.
- Die Fossilien im unteren Teil eines Sedimentationszyklus mit grobklastischer Sedimentation, graded bedding, Schrägschichtung und convoluter Lamination sind im allgemeinen als allochthon zu betrachten.
- Die höher entwickelte Foraminiferenfauna im pelitischen Teil des Sedimentationszyklus dürfte, mindestens zum Teil, umgelagert sein.
- Lediglich die primitive Sandschalerfauna in den pelitischen Lagen wird als autochthon betrachtet.
- Die auftretenden Mischfaunen können – mit Ausnahme des primitiven Flyschbenthos – als Ganzes umgelagert worden sein.
- Bei der Mikroflora sind keine optischen Merkmale für Umlagerung festzustellen. Erwähnenswert ist, dass alle Proben mit tertiärer Flora auch Oberkreideformen enthalten.
- Rückschlüsse hinsichtlich Alter des Wägitaler Flysches und Ökologie seines Sedimentationsraumes sind deshalb anhand der auftretenden Fossilgemeinschaften mit Vorbehalt zu ziehen.

Foraminiferen

Die bisherigen Untersuchungen der fossilen Fauna des Wägitaler Flysches beschränkten sich auf die Arbeiten von LEUPOLD (1943), WINTER (1956) und FREI (1963).

LEUPOLD (1943, p. 270) fand in einem Sandkalk des Wägitaler Flysches *Siderolites* sp., und WINTER (1956, p. 109–118) glaubte, anhand von planktonischen Foraminiferen Turonian und Campanian bis Maastrichtian festzustellen (vgl. dazu die Bemerkungen p. 545). Ferner gelang ihm im Plattentobel der Nachweis von *Nummulites* sp. und *Assilina* sp., womit das Vorhandensein von Tertiär im Wägitaler Flysch feststand. FREI führte stratigraphisch-mikropaläontologische Untersuchungen durch und konnte dadurch den Wägitaler Flysch in zwei Schuppen unterteilen. Eine nördliche Basis-Schuppe umfasste stratigraphisch unteres Turonian und mittleres Campanian bis mittleres Maastrichtian, eine südliche Dach-Schuppe unteres Turonian

bis mittleres Maastrichtian und Paleozän bis Untereozän (FREI 1963, Tf. 1). Alle diese Altersbestimmungen aufgrund von Foraminiferen erfolgten lediglich in Dünn-schliffen von Hartbänken, die Pelite wurden nicht näher untersucht.

Zur Ergänzung dieser Arbeiten wurden für die vorliegenden Resultate deshalb ausschliesslich diese mergelig-tonigen Zwischenlagen auf ihren Gehalt an Mikro-fossilien geprüft. Die Proben wurden entlang der neuerbauten Strassen aufgesammelt, die das Gebiet des Wägitaler Flysches senkrecht zum Streichen, d.h. in N-S-Richtung, dreimal durchqueren. Die Mikrofauna und -flora ist den Verbreitungstabellen (Fig. 13–18) zu entnehmen, für die Lagen der einzelnen Proben siehe Tf. VIII.

Profil HUMMEL-OST	Primitiver Flyschbenthos																																																	
	<i>Globotruncana fornicata</i>	<i>Globotruncana marginata</i>	<i>Globotruncana lapparenti</i> s.l.	<i>Globotruncana stuarti</i> s.l.	<i>Glabigerina linaperta</i>	<i>Glabigerina yeguensis</i>	<i>Glabigerina</i> sp.	<i>Glabrotalia bullbrookii</i>	<i>Glabrotalia spinulosa</i>	<i>Truncorotaloides rohri</i>	<i>Ammodiscus infimus</i>	<i>Ammodiscus siliceus</i>	<i>Dendrohyra</i> sp.	<i>Glomospira charoides</i>	<i>Glomospira irregularis</i>	<i>Glomospirella gaultina</i>	<i>Haplphragmoides</i> sp.	<i>Hormosira ovulum</i>	<i>Hormosira</i> sp. <i>grabagglut.</i>	<i>Kalamopsis grzybowskii</i>	<i>Psammophonella rzehaki</i>	<i>Psammosphaera fusca</i>	<i>Recurvoides</i> sp.	<i>Reophax</i> sp.	<i>Rhizamina</i> sp.	<i>Trochammina globigeriniformis</i>	<i>Trochamminoides contortus</i>	<i>Trochamminoides irregularis</i>	<i>Trochamminoides proteus</i>	<i>Trochamminoides variolarius</i>	<i>Bulimina</i> sp.	<i>Dorothia</i> sp.	<i>Globocassidulina globosa</i>	<i>Lenticulina</i> sp.	<i>Nodosaria latejugata</i>	<i>Spiroplectammina</i> sp.	Ostrakoden	Fischzähne												
Campanian bis unteres Maastrichtian	JK 10																																																	
	9																																																	
	27																																																	
	11																																																	
	12																																																	
	23																																																	
	24																																																	
	4																																																	
	3																																																	
	74																																																	
	73																																																	
	70																																																	
	Mitteloazän	68																																																
64																																																		
59																																																		
58																																																		
56																																																		
57																																																		
55																																																		
13																																																		
Mitteloazän	JK 55																																																	
	56																																																	
	57																																																	
	49																																																	
	48																																																	
	50																																																	
	51																																																	
	52																																																	
	47																																																	
67																																																		

Fig. 13.

Faunenvergesellschaftungen

Die aus den schlämbaren Peliten isolierten planktonischen und benthonischen Foraminiferen lassen sich in vier Faumentypen unterteilen:

1. Foraminiferenfaunen des Campanian bis unteren Maastrichtian und 3.
2. Foraminiferenfaunen des Mitteloazäns und 3.
3. Primitive Flyschbenthosfauna
4. Mischfaunen von 1. 2. und 3.

Profil GROSSER RUNS - OST		Prim. Flyschbenth.																					
		1	2	3	4	5	6	7	8	9	10												
Verbreitung der Foraminiferen im Wägitaler Flysch		1																					
		2																					
Campanian bis unteres Maastrichtian		3																					
		4																					
		5																					
		6																					
		7																					
		8																					
		9																					
		10																					
		11																					
		12																					

Fig. 14.

Innerhalb dieser Typen sind weitere Unterschiede vorhanden, welche das gemeinsame oder alleinige Auftreten von planktonischen, benthonischen und primitiven Foraminiferen betreffen und im Folgenden durch Beispiele dargestellt werden.

Bei den benthonischen Foraminiferen wird zwischen höher entwickelten Sand- und Kalkschalern unterschieden im Gegensatz zu den hier als autochthon betrachteten primitiven Flyschformen. Das höher entwickelte Benthos umfasst dabei Formen, wie sie sich z.B. im Ablagerungsraum der Amdenerschichten und Globigerinenmergel entfalteten (*Ataxophragmiidae*, *Anomalinidae*, *Buliminidae*, *Pleurostomellidae*, *Osangulariidae*, *Cibicididae*, *Nodosariidae* u.a.).

Als primitives Flyschbenthos wird diejenige Foraminiferenassoziation bezeichnet, welche den Peliten eigen ist und von PFLAUMANN (1967, p. 223) als spezifisches Merkmal der Flyschfazies bezeichnet wird. Sie umfasst zur Hauptsache primitive Sandschaler der Familien *Astrorhizidae*, *Schizamminidae*, *Saccamminidae*, *Ammodiscidae*, *Hormosinidae* und *Lituolidae* (LOEBLICH und TAPPAN 1964).

1. Foraminiferen des Campanian bis unteren Maastrichtian und 3.

– Planktonische und benthonische Foraminiferen, primitiver Flyschbenthos praktisch fehlend

Profil GROSSER RUNS - WEST		Primitiver Flyschbenthos																													
Verbreitung der Foraminiferen im Wägitaler Flysch		Globotruncana bulloides	Globotruncana formicata	Globotruncana marginata	Globotruncana sp.	Rugoglobigerina sp.	Ammodiscus infimus	Ammodiscus siliceus	Arenbulimina sp.	Dendrophrya sp.	Glomospira sp.	Glomospira irregularis	Haplophragmoides sp.	Hormosina ovulum	Hormosina sp.	Kalamopsis grzybowskii	Psammosiphonella rzehaki	Psammosphaera fusca	Recurvoidea sp.	Reophax pilulifer	Reophax sp.	Rhabdammina sp.	Rhizammina sp.	Trochammina globigeriniformis	Trochamminoides contortus	Trochamminoides irregularis	Trochamminoides sp.				
Campanian bis unteres Maastrichtian	JK. / 67 JKBA. / 66	180																													
		184																													
		186																													
		188																													
		22																													
	JK. / 68	21																													
		20																													
		70																													
		69																													
		68																													
		67																													
		66																													
		65																													
		64																													
		63																													
62																															
61																															
60																															
58																															
69	61																														
60	60																														

Fig. 15.

JK 101/66:

Globotruncana arca
Globotruncana bulloides
Globotruncana conica
Globotruncana elevata
Globotruncana falsostuarti
Globotruncana fornicata
Globotruncana globigerinoides
Globotruncana lapparenti s.l.
Globotruncana stuarti s.l.
Ataxophragmium depressum
Dorothia conula
Neoflabellina gibbera pilleifera
Pyramidina szajnochae
Vaginulina taylorana
Ammodiscus siliceus
Rhabdammina sp.
 Alter: oberes Campanian – unteres
 Maastrichtian

JK 109/66:

Globotruncana arca
Globotruncana conica
Globotruncana contusa
Globotruncana elevata
Globotruncana fornicata
Globotruncana lapparenti s.l.
Globotruncana marginata
Globotruncana stuartiformis
Rugoglobigerina sp.
Lenticulina sp.
Tritaxia tricarinata
 Ostrakoden
 Alter: Maastrichtian

Profil HALDEN Verbreitung der Foraminiferen im Wälgitaler Flysch	JK ../66 Campanian bis unteres Mastrichtian	Globotruncana arca Globotruncana bulloides Globotruncana conica Globotruncana elevata Globotruncana falsostuarti Globotruncana fornicata Globotruncana globigerinoides Globotruncana lapparenti s.l. Globotruncana stuartiformis Heterohelix sp. Rugoglobigerina sp. Ataxophragmium depressum Clavulina sp. Dorothis conulus Dorothis pupa Gaudryina bronni Gavelinella sp. Gyroidinoides nitidus Neoflabellina gibbera Pyramidina szajnochae Tritaxia trilatera Vaginulina taylorana	Campanian bis unteres Mastrichtian
		Globigerina linaperta Globigerina yeguaensis Globigerinita pera Globorotalia aragonensis Globorotalia bullbrookii Globorotalia opima nana Globorotalia spinulosa Cibicides sp. Dorothis fallax Eponides sp. Gaudryina sp. Lagena sp. Lenticulina sp. Nodosaria latejugata Osangularia pteromphalia Plectina dalmatina Pleurostomella sp. Semivulvulina sp. Spiroplectamina sp. Vulvulina nummulina	Mitteleozän
Profil SUMMERECC Verbreitung der Foraminiferen im Wälgitaler Flysch	JK ../66 Camp. bis unt. Mastr. Mitteleozän Camp. bis unt. Mastr.	Ammodiscus siliceus Glomospira charoides Glomospirella gaultina Hormosina sp. grobaggglut. Psammosphaera fusca Recurvoides sp. Reophax sp. Rhabdammina sp. Rhizammina sp. Trochaminoides irregularis Fischzähne Ostrakoden	Prim. Flyschbenthos
		Globotruncana arca Globotruncana conica Globotruncana cf. contusa Globotruncana elevata Globotruncana falsostuarti Globotruncana fornicata Globotruncana lapparenti s.l. Globotruncana marginata Globotruncana stuartiformis Rugoglobigerina sp. Dorothis pupa Dorothis trachus Gaudryina bronni Tritaxia trilatera Globigerina cryptamphala Globigerina linaperta Globigerina venezuelana Globigerinita pera Globigerinatheka index index Globorotalia opima nana Anomalina sp. Aragonia aragonensis Cibicides sp. Dorothis fallax Gyroidinoides sp. Lenticulina sp. Semivulvulina dalmatina Tritaxia jarvisi Tritaxia tricarinata Vaginulina sp. Ammodiscus siliceus Glomospira charoides Glomospira irregularis Hormosina sp. Haplophragmoides sp. Recurvoides sp. Reophax sp. Trochammina globigeriniformis Fischzähne Ostrakoden	Camp. bis unt. Mastr. Mitteleozän Prim. Flyschbenth.

Fig. 16.

Profil SUMMERECC Verbreitung der Foraminiferen im Wälgitaler Flysch	JK ../66 Camp. bis unt. Mastr. Mitteleozän Camp. bis unt. Mastr.	Ammodiscus siliceus Glomospira charoides Glomospirella gaultina Hormosina sp. grobaggglut. Psammosphaera fusca Recurvoides sp. Reophax sp. Rhabdammina sp. Rhizammina sp. Trochaminoides irregularis Fischzähne Ostrakoden	Prim. Flyschbenthos
		Globotruncana arca Globotruncana conica Globotruncana cf. contusa Globotruncana elevata Globotruncana falsostuarti Globotruncana fornicata Globotruncana lapparenti s.l. Globotruncana marginata Globotruncana stuartiformis Rugoglobigerina sp. Dorothis pupa Dorothis trachus Gaudryina bronni Tritaxia trilatera Globigerina cryptamphala Globigerina linaperta Globigerina venezuelana Globigerinita pera Globigerinatheka index index Globorotalia opima nana Anomalina sp. Aragonia aragonensis Cibicides sp. Dorothis fallax Gyroidinoides sp. Lenticulina sp. Semivulvulina dalmatina Tritaxia jarvisi Tritaxia tricarinata Vaginulina sp. Ammodiscus siliceus Glomospira charoides Glomospira irregularis Hormosina sp. Haplophragmoides sp. Recurvoides sp. Reophax sp. Trochammina globigeriniformis Fischzähne Ostrakoden	Camp. bis unt. Mastr. Mitteleozän Prim. Flyschbenth.

Fig. 17.

2. Foraminiferenfaunen des Mitteleozäns und 3.

- Planktonische und benthonische Foraminiferen, primitiver Flyschbenthos zurück-tretend

JK 100/66:

Globigerina linaperta
Globorotalia bullbrooki
Globorotalia aragonensis
Truncorotaloides rohri
Clavulina sp.
Lenticulina occidentalis
Vulvulina nummulina
Gaudryina sp.

Alter: mittleres Mitteleozän

JK 107/66:

Globigerina linaperta
Globigerina venezuelana
Globigerinita pera
Globigerinatheka index index
Alter: Mitteleozän

- Planktonische Foraminiferen und primitives Flyschbenthos

JK 57/67:

Globigerina cf. *hagni*
Globigerina linaperta
Globorotalia bullbrooki
Glomospira irregularis
Glomospirella gaultina
Kalamopsis grzybowskii
Psammosiphonella rzehaki
Psammosphaera fusca
Reophax sp.
Rhizammina sp.

Alter: unteres Mitteleozän

JK 59/67:

Globigerina linaperta
Globigerina yeguaensis
Globorotalia bullbrooki
Globorotalia spinulosa
Psammosiphonella rzehaki
Psammosphaera fusca
Alter: Mitteleozän

Hier ergibt sich ein ähnliches Bild wie bei den Oberkreidefaunen. Die planktonischen Foraminiferen treten jedoch wesentlich weniger häufig auf, und die Formen sind oft kleinwüchsig. Altersmässig entsprechen sie dem unteren bis mittleren Mitteleozän.

3. Primitive Flyschbenthosfauna

- Es ist nur primitives Flyschbenthos vorhanden

JK 56/68:

Dendrophrya sp.
Glomospira charoides
Glomospira irregularis
Haplophragmoides sp.
Psammosiphonella rzehaki
Psammosphaera fusca
Recurvoides sp.
Reophax sp.
Trochamminoides contortus
Trochamminoides proteus
Trochamminoides variolarius

JK 4/67:

Glomospirella gaultina
Kalamopsis grzybowskii
Psammosiphonella rzehaki
Psammosphaera fusca
Rhizammina sp.
Trochamminoides irregularis
Trochamminoides proteus
Trochamminoides variolarius

Diese Vergesellschaftung enthält agglutinierende Arten, die in den heutigen Ozeanen vorwiegend im tieferen, kühleren Wasser auftreten und aus verschiedensten Flysch-ablagerungen beschrieben worden sind (Karpäten, Wienerwaldflysch, Flyschzone N der Kalkalpen, Flysch der Präalpen).

4. Mischfaunen von 1. 2. und 3.

- Planktonische Foraminiferen der Oberkreide und des Mitteleozäns zusammen mit tertiären benthonischen Arten und primitivem Flyschbenthos

JK 140/66:

Globotruncana fornicata
Globotruncana lapparenti s.l.
Globotruncana stuarti s.l.
Globigerina cryptomphala
Globigerina linaperta
Globigerina venezuelana
Globorotalia aragonensis
Globorotalia bullbrookii
Globorotalia cf. *cerroazulensis frontosa*
Globorotalia cf. *opima nana*
Globigerinita pera
Truncorotaloides rohri
Anomalina pompilioides semicribratus
Dorothia lodoensis
Gyroidinoides soldanii
Lenticulina pterodiscoidea
Nodosaria latejugata
Uvigerina jacksonensis
Osangularia pteromphalia
Plectina dalmatina
Cibicides sp.
Gaudryina sp.
Vaginulinopsis sp.
Psammosiphonella rzehaki
 Alter: unteres Mitteleozän mit aufgearbeiteten Formen des Campanian bis unteren Maastrichtian.

JK 96/66:

Globotruncana fornicata
Globotruncana lapparenti s.l.
Globotruncana stuartiformis
Globigerina linaperta
Globigerina yeguaensis
Globigerinita pera
Globorotalia bullbrookii
Globorotalia spinulosa
Globorotalia opima nana
Cibicides sp.
Lagena castrensis
Osangularia pteromphalia
Plectina dalmatina
 Alter: Mitteleozän mit aufgearbeiteten Formen des Campanian bis unteren Maastrichtian

Die Globotruncanen treten hier zusammen mit einer homogenen mitteleozänen Fauna auf und entsprechen denjenigen aus dem unteren Teil des Wägitaler Flysches.

Charakteristik der Mikrofauna

Die Verbreitung der Foraminiferen in den Peliten des Wägitaler Flysches ist sehr sporadisch. Eine gewisse Regelmässigkeit ist bei den typischen primitiven Sand-schalern in dem Sinne festzustellen, dass sie in fossilführenden Proben immer auftreten, wenn in gewissen auch nur mit wenigen Individuen. GRÜN et al. (1964) schieden im Wienerwaldflysch mit Hilfe des primitiven Flyschbenthos drei Sandschalerzonen aus: Psammosiphonellen-Zone, fossilarme Zone, Glomospiren-Zone. Die Untersuchungen erstrecken sich über eine 550 m mächtige Flyschserie bei Hochstrass (Niederösterreich). Dies sind Fazieszonen, welche lediglich Unterschiede in bezug auf die Verbreitung gewisser Sandschalergruppen angeben und die autochthone Biofazies des Sediments charakterisieren, denen aber keine sichere stratigraphische Aussage zukommt. Zwei dieser Fazieszonen, die Psammosiphonellen- und die Glomospiren-Zone können auch im Wägitaler Flysch wenigstens einigermaßen erkannt werden, soweit es das sporadische Auftreten der betreffenden Arten erlaubt, während die fossilarme Zone von GRÜN et al., die im Wienerwaldflysch an einen Sandsteinkomplex

gebunden ist und somit nur lokale Bedeutung hat, im Untersuchungsgebiet nicht ausgeschieden werden kann.

Psammosiphonellen-Fazieszone: Häufiges Auftreten von *Psammosiphonella* sp., *Rhabdammina* sp., *Rhizammina* sp. und der glattschaligen *Hormosina ovulum*. Sie sind von grauer Farbe und fein- bis mittelkörnig agglutinierend. Diese Formen sind in dem Teil des Wägitaler Flysches verbreitet, der Oberkreidefaunen enthält.

Glomospiren-Fazieszone: *Ammodiscus* sp., *Glomospira* sp., *Glomospirella* sp. und grobaggutinierende Hormosiniden wie *Reophax* sp. sind häufig. Fischzähne und Ostrakoden treten vermehrt auf, und die Fossilien sind im Gegensatz zu den grauen und fein- bis mittelkörnig agglutinierenden der Psammosiphonellen-Fazieszone gelblichbraun und grobaggutinierend. Diese Formen sind vorwiegend in dem Teil verbreitet, der tertiäre Foraminiferen enthält.

Durchläufer in beiden Fazieszonen sind *Trochammina globigeriniformis* und *Trochamminoides* sp. (*T. contortus*, *T. irregularis*, *T. proteus*, *T. variolarius*), die im Gegensatz zum Wienerwaldflysch in der Glomospiren-Fazieszone nicht kleinwüchsig werden (GRÜN et al. 1964, p. 237).

Ökologische Unterschiede, die nach den bisherigen Untersuchungen aus Fazies und Lithologie nicht ersichtlich sind, können die Ursache für diese Faunenunterschiede sein. Trotzdem keine guten Leitformen auftreten, können die beiden Faunenvergesellschaftungen der Psammosiphonellen- und der Glomospiren-Fazieszone eventuell doch von stratigraphischer Bedeutung sein (GRÜN et al. 1964, p. 238).

Nannoplankton

Das Nannoplankton in den mergelig-tonigen Peliten des Wägitaler Flysches entspricht verbreitungs- und altersmässig den Foraminiferen. Sterile Proben sind häufig, in den übrigen variiert das Nannoplankton in bezug auf Erhaltungszustand und Artenreichtum stark. Es kann in foraminiferenführenden Proben fehlen, tritt andererseits jedoch auch in foraminiferenfreien Peliten auf. Tertiäre Nannoplanktonflore sind immer mit Oberkreideformen kontaminiert, was bei den Foraminiferen weniger der Fall ist. Es besteht auch hier die Möglichkeit, dass das Nannoplankton in der Flyschfazies umgelagert ist. Arten und Verbreitung des untersuchten Nannoplanktons im Wägitaler Flysch ist aus Figur 18 ersichtlich.

Dinoflagellaten und Hystrichosphären

Dinoflagellaten und Hystrichosphären konnten aus 10 von 23 untersuchten Proben isoliert werden. Bei den Hystrichosphären, die teilweise den Gattungen *Hystrichosphaeridium* und *Oligosphaeridium* zuzuordnen sind, gestattete der Erhaltungszustand keine nähere Bestimmung. In der Probe JK 60/69 fanden sich neben Hystrichosphären vier Arten von Dinoflagellaten, die R. DE HAAN, Shell Internationale Petroleum Maatschappij N.V., s-Gravenhage, freundlicherweise wie folgt bestimmte:

- JK 60/69: *Deflandrea denticulata* ALBERTI 1959
 (Maastrichtian – Paleozän)
 Deflandrea diebeli ALBERTI 1959
 (Paleozän – unteres Eozän)
 Deflandrea cf. *pannucea* STANLEY 1965
 (Paleozän)

Palaeocystodinium lidiae (GÖRKA 1963) DAVEY 1969
(Maastrichtian)

Die Probe stammt aus dem Teil des Wägitaler Flysches mit Oberkreidefaunen (Tf. VIII) und enthält an Foraminiferen nur primitive Sandschaler. Die bis jetzt bekannte stratigraphische Verbreitung dieser Dinoflagellaten deutet auf höhere Oberkreide bis Paleozän hin. Inwiefern sie eine Mischflora darstellen oder autochthon sind, kann anhand dieses Einzelvorkommens nicht entschieden werden.

Ergebnisse der mikropaläontologischen Untersuchungen

FREI (1963) untersuchte den Wägitaler Flysch in stratigraphisch-mikropaläontologischer Hinsicht und unterteilte ihn aufgrund der Foraminiferen der Sandsteine in verschiedene stratigraphische Horizonte. Dabei betrachtete er die Serie als kontinuierliche Abfolge vom unteren Turonian bis in das untere Eozän und unterschied eine *Basis des Wägitaler Flysches* und eine *Hauptmasse des Wägitaler Flysches* (unteres Turonian bis mittleres Maastrichtian), hier als Wägitaler Flysch mit Fossilien der Oberkreide bezeichnet, sowie ein *Oberer Abschluss des Wägitaler Flysches, alttertiärer Anteil* (Paleozän bis Untereozän), hier als Wägitaler Flysch mit Fossilien des Mittel- und Untereozäns bezeichnet. Diese stratigraphische Unterteilung von FREI kann nach den vorliegenden Resultaten nicht mehr aufrechterhalten werden. Danach stellt der Wägitaler Flysch keine durchgehende Serie vom Turonian bis Untereozän dar; aufgrund der Mikrofossilien sind lediglich zwei stratigraphisch beschränkte Intervalle von Campanian bis unterem Maastrichtian und Mittel- und Untereozän, oder sogar nur Teilabschnitte davon, vorhanden.

Wägitaler Flysch mit Mikrofossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian

Westlich des Sihlsees:

FREI (1963) glaubte im Wägitaler Flysch zwei Streifen von unterem Turonian feststellen zu können, die er einer Basis- und einer Dachschuppe zuordnete und als stratigraphische Basis des Flysches betrachtete. Die vorliegenden Untersuchungen ergaben jedoch für beide Ausbissstreifen andere Resultate (s. auch Kapitel Wildflysch).

Wägitaler Flysch südlich an die AESZ angrenzend:

Grossbach: Zweifel an den Bestimmungen von turonen Foraminiferen von WINTER (1956) und FREI (1963) werden auf p. 545 geäussert. Die hier aufgesammelten Proben (JK 1/71 bis 3/71) erwiesen sich in bezug auf Foraminiferen und Nannoplankton als steril. Die Verhältnisse im Streichen E und W des Grossbaches, an der Strasse entlang der Bergketten Hummel und Amselspitz auf Kote 1300 m, lassen den Schluss zu, dass angrenzend an die AESZ kein turoner Flysch existiert. Südlich der AESZ folgt direkt Wägitaler Flysch mit Fossilien der höheren Oberkreide:

Hummel: Südlich an die Globigerinenmergel der höchsten Schuppe der AESZ anschliessend liegt ein mittel- bis obereozäner Wildflysch, der von Wägitaler Flysch mit einer Globotruncanenfauna und Nannoplanktonflora des Campanian bis unteren Maastrichtian überlagert wird. In der Ijenruns ist der Flysch durch eine geringmächtige Schuppe von Wildflysch unterbrochen (Tf. VIII, Fig. 12).

Amselspitz: Die Globigerinenmergel der höchsten Schuppe der AESZ werden abgelöst von einem geringmächtigen südhelvetischen Flysch. Gegen S folgt Wägitaler

Flysch mit Fossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian (Tf. VIII, Fig. 12). Wägitaler Flysch im Malosen- und Vogelwaldtobel (W Alpthal) und im Ahorenbach (W Sihlsee):

Siehe die Bemerkungen bezüglich turone planktonische Foraminiferen p. 545. Keine aus dem Malosentobel entnommene Schlämmprobe enthielt Foraminiferen. Dies dürfte seinen Grund in der lithologischen Ausbildung haben (FREI 1963, p. 101), denn die Pelite sind hier geringmächtig und werden in kurzen Abständen von Turbiditen überlagert, d.h. die Dauer eines Sedimentationszyklus war zu kurz, als dass sich eine autochthone primitive Flyschfauna hätte entwickeln können. Das spärliche Nannoplankton (Fig. 18) aus diesen Peliten hat ein Alter von Campanian bis Maastrichtian und stimmt mit demjenigen des übrigen Wägitaler Flysches, der Oberkreidefossilien enthält, überein.

FREI (1963, p. 115–116, 134), der für den Wägitaler Flysch eine lückenlose stratigraphische Abfolge annahm, konnte über seinem – nun wegfallenden – unteren Turonian bezeichnenderweise kein oberes Turonian bis unteres Campanian nachweisen. Wie aus der Verbreitung der Globotruncanen und des Nannoplanktons des Campanian bis unteren Maastrichtian (Tf. VIII; Fig. 13, 14, 15, 18) und den Bemerkungen über die Umlagerung der Mikrofossilien in Flyschablagerungen hervorgeht, ist der Wägitaler Flysch nirgends älter als Campanian; womit jedoch keine Aussage über das wirkliche Alter gemacht sei.

Im Untersuchungsgebiet westlich des Sihlsees konnten im Schichtstoss des Wägitaler Flysches zwischen der AESZ und dem Flysch, der tertiäre Mikrofossilien enthält, somit nur Faunen und Floren des Campanian bis unteren Maastrichtian festgestellt werden (Tf. VIII; Fig. 13, 14, 15, 18; p. 118). Auch das Alter der Grossforaminiferen der auf p. 532 erwähnten Feinbrekzie stimmt mit demjenigen der planktonischen Fauna der pelitischen Lagen überein.

Östlich des Sihlsees:

Wie aus Figur 16 und 17 ersichtlich ist, enthält der Wägitaler Flysch in den nördlichsten Aufschlüssen E des Sihlsees, unmittelbar über der höchsten, südlichsten Schuppe der AESZ, ebenfalls Globotruncanen des Campanian bis höheren unteren Maastrichtian. Dieser geringmächtige Streifen mit Oberkreideforaminiferen wird abgelöst durch Flysch mit mitteleozänen Faunen, der seinerseits erneut von Wägitaler Flysch mit Oberkreidefaunen gefolgt wird (siehe Tf. VIII). Weiter S, jenseits des Eubaches im Gebiete des Stockrains, konnten weder im Profil der Spuderruns noch im Chrummfluewald (Tf. VIII, Profile gemeinsam mit Prof. HANTKE aufgenommen) Foraminiferen gefunden werden. Einige Proben enthielten jedoch eine Nannoplanktonflora des Campanian (Fig. 18). Auch hier ist hauptsächlich Wägitaler Flysch mit Fossilien der Oberkreide vorhanden.

Wägitaler Flysch mit Mikrofossilien des Mitteleozäns

WINTER (1956, p. 116) erwähnte *Nummulites* sp. und *Assilina* sp. aus dem Plattentobel und FREI (1963, p. 118–119) bestimmte in Dünnschliffen aus dem Zwäckentobel «grosse, grobporige Globigerinen alttertiären Charakters», sowie *Assilina* sp. aus dem Etterentobel.

Durch die vorliegenden Untersuchungen der Pelite konnten diese Funde von tertiären Mikrofossilien vermehrt werden, die planktonische und benthonische Foraminiferen (Fig. 13, 16, 17), kalkiges Nannoplankton (Fig. 18) und Dinoflagellaten (p. 542) umfassen.

Westlich des Sihlsees:

Die neuerbauten Waldstrassen legten nur auf der Ostseite der Bergkette Hummel – Gschwändstock, im Gebiete des Plattentobels, Aufschlüsse von Wägitaler Flysch mit Fossilien des Mitteleozäns frei. Hier konnten die Resultate von WINTER (1956) und FREI (1963) in bezug auf die Verbreitung tertiären Flysches bestätigt werden (FREI 1963, Tf. 1; Tf. VIII); die Mikrofossilien besitzen durchwegs mitteleozänes Alter. Eine lückenlose Sedimentation des Wägitaler Flysches von der Oberkreide bis in das mittlere Eozän kann somit hier nicht nachgewiesen werden. Weiter W, im Taleinschnitt des Grossbaches, treten in den untersuchten Aufschlüssen nur Oberkreideformen auf.

Östlich des Sihlsees:

N des Eubaches ist im Dach der AESZ ein schmaler Streifen von Wägitaler Flysch aufgeschlossen, der neben Oberkreidefaunen solche des Mitteleozäns und Mischfaunen enthält (Tf. VIII; Fig. 16, 17).

Zusammenfassung

- Turonian konnte im Gegensatz zu FREI (1963) in den schlämbaren Peliten des Wägitaler Flysches nicht nachgewiesen werden.
- Fossilien des Coniacian und Santonian fehlen ebenfalls, auch als aufgearbeitete Formen sind sie nicht beobachtet worden.
- Die Hauptmasse des Wägitaler Flysches enthält homogene Faunen des Campanian oder unteren Maastrichtian, oder Teilabschnitte davon.
- Altersäquivalente des Paleozäns bis Untereozäns sind weder als homogene Faunen noch als aufgearbeitet nachgewiesen worden.
- Der obere Abschluss des Wägitaler Flysches enthält mitteleozäne Fossilien. Die auftretenden Mischfaunen führen neben den mitteleozänen nur allochthone Formen, die denjenigen des Wägitaler Flysches mit Fossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian entsprechen.

Zur Altersfrage des Wägitaler Flysches

Es wurde auf die Gründe der Unsicherheit hingewiesen, mit welcher die Altersbestimmungen in Flyschablagerungen mit Hilfe von Mikrofossilien behaftet sein können. Das Übertragen der Altersindikation derselben auf das Sediment ist deshalb nicht ohne diese Vorbehalte möglich.

Die Untersuchungen der schlämbaren Pelite des Wägitaler Flysches zeigen, dass hier nur Mikrofossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian und des Mitteleozäns enthalten sind und dass die mitteleozänen Mischfaunen als fremde Formen Globotruncanen führen, die denjenigen des Oberkreideanteils des Wägitaler Flysches entsprechen.

Aus Hartbänken sind fragliche turone Foraminiferen bestimmt worden: WINTER (1956, p. 109–115; siehe auch FREI 1963) erwähnte *Rotalipora apenninica* und *R. mont-*

salvensis, die jedoch mit einer turonen Alterseinstufung nicht vereinbar sind; seine Abbildungen dieser Formen machen überdies deutlich, dass es sich dabei um einkielige *Globotruncana stuarti*- und zweikielige *G. lapparenti*-Formen handelt. FREI (1963, p. 101–104) bestimmte *Globotruncana cf. helvetica*, *G. cf. inflata* und *Praeglobotruncana cf. delrioensis*. Leider blieb seine Schiffsammlung unauffindbar, und eine Kontrolle der Bestimmungen war deshalb nicht möglich. Die übrigen von FREI erwähnten planktonischen Foraminiferen sind alle dem Zeitintervall Campanian bis unteres Maastrichtian zuzuordnen und stimmen mit den untersuchten Foraminiferen der geschlammten Pelite überein. Es ist deshalb nicht ausgeschlossen, dass turone Globotruncanen im Wägitaler Flysch fehlen und eine auffällige Beschränkung der Mikrofossilien auf die stratigraphischen Horizonte des Campanian bis unteren Maastrichtian einerseits und des Mitteleozäns andererseits besteht. Die im tertiären Wägitaler Flysch auftretenden allochthonen Foraminiferen könnten dabei aus dem Flyschanteil mit Oberkreidefossilien stammen.

Die Alterseinstufung des Wägitaler Flysches W und E des Sihlsees ist somit erneut unsicher geworden. Mit dem Wiedereinsetzen der tektonischen Bewegungen in der alpinen Geosynklinale ist die Sedimentation dieses Flysches im Obereozän zum Abschluss gekommen. Nach den Ausführungen über die stratigraphische Aussagekraft der Mikrofossilien in Flyschsedimenten könnte – unter der Annahme, dass sämtliche Fossilien allochthon sind – der Beginn der Sedimentation schon in der Kreide oder im älteren Paleogen in Frage gestellt werden. Auf jeden Fall fanden sich für eine durchgehende Ablagerung vom Turonian bis ins untere Eozän, wie sie von FREI (1963) postuliert wurde, in den schlammigen Peliten keine Anhaltspunkte.

Danach muss die Frage des Alters und der Herkunft des Wägitaler Flysches weitgehend offenbleiben, und folgende Möglichkeiten wären erneut zu diskutieren:

1. Die Mikrofossilien des Wägitaler Flysches sind allochthon mit Ausnahme der primitiven Flyschbenthosfauna (in Anlehnung an PFLAUMANN 1964, 1967 und GRÜN et al. 1964). Sie wurden aus fossilen Sedimenten aufgearbeitet und haben deshalb keine stratigraphische Aussagekraft. Darnach hätte der Flysch ein mittel- bis obereozänes Alter wie dies von früheren Autoren angenommen wurde (KAUFMANN 1877, ARN. HEIM 1908) und wäre weiter südlich an die Einsiedler Fazieszone anzuschliessen. Über das Verhältnis zum Burgsandstein kann anhand der vorliegenden Untersuchungen nichts ausgesagt werden.

2. Mit dem primitiven Flyschbenthos werden die planktonischen und benthonischen Foraminiferen, wo sie in homogener Vergesellschaftung auftreten, als autochthon, bzw. kurz nach ihrer Ablagerung umgelagert betrachtet und sind deshalb mindestens annäherungsweise für die Altersdatierung verwendbar.

Daraus resultiert ein relativ mächtiger Oberkreideanteil des Wägitaler Flysches, und die Flyschmasse ist als ultrahelvetisch bis nordpenninisch zu betrachten (LEUPOLD 1942, HSU 1960, TRÜMPY 1960a, FREI 1963).

Tektonik

Als Ergebnis seiner Untersuchungen der Stratigraphie des Wägitaler Flysches gelangte FREI (1963, p. 144–146; Tf. 1, 2) zu folgender Auffassung über die tektonischen Verhältnisse im Gebiete W des Sihlsees:

Der Wägitaler Flysch ist aufzuteilen in eine Basis-Schuppe im Norden und eine Dach-Schuppe im Süden, die generell nach SSE einfallen.

- die Basis-Schuppe umfasst stratigraphisch unteres Turonian und Campanian bis Maastrichtian.
- die Dach-Schuppe enthielt zusätzlich als oberen stratigraphischen Abschluss alttertiäre Anteile.

Eine Verschuppung des Wägitaler Flysches ist auch nach den vorliegenden Resultaten vorhanden und konnte durch das Auftreten von Wildflysch im Wägitaler Flysch mit Fossilien der Oberkreide bestätigt werden. Sie wird also anders begründet, nachweisbare Schubflächen liegen an der Basis und im Dach des eingeschuppten Wildflysches der Ijenruns (Profil Hummel–Gschwändstock, Fig. 12). Die von FREI angenommene Aufteilung aufgrund einer repetierten stratigraphischen Abfolge des Flysches in eine Basis- und eine Dach-Schuppe, deren Trennfläche vom Ahorenbach (W Sihlsee) bis in das Vogelwaldtobel (W Alpthal) und weiter nach W verläuft, ist anhand der untersuchten Mikrofossilien und deren Verteilung im Wägitaler Flysch jedoch nicht zu bestätigen.

Die vorliegenden Ergebnisse der geologischen Kartierung (BAUMANN 1967, KUHN 1967) und der mikropaläontologischen Untersuchungen im Gebiete des Wägitaler Flysches im oberen Sihltal ergeben folgendes, verändertes Bild:

Westlich des Sihlsees:

Es lassen sich von N nach S folgende tektonische Einheiten feststellen:
Bergkette Hummel–Gschwändstock (Tf. VIII, Fig. 12)

N AESZ.

Wildflysch, Obereozän.

Wägitaler Flysch, mit Fossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian.

Wildflysch, mit exotischen Kristallingeröllen, fossilieer (Ijenruns).

Wägitaler Flysch, mit Fossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian.

Gegen S Übergang in Wägitaler Flysch mit mitteleozänen Fossilien.

S IESZ (Gschwändstock–Stöcken)

Bergkette Amselspitz–Butziflue (Tf. VIII, Fig. 12)

N AESZ (mit südhelvetischem Flysch).

Wägitaler Flysch, mit Fossilien des Campanian bis unteren Maastrichtian.

Gegen S Übergang in Wägitaler Flysch mit mitteleozänen Fossilien.

S IESZ (Butziflue).

Östlich des Sihlsees (Tf. VIII, Fig. 12);

Im Hang nördlich des Eubaches konnte im Dach der AESZ Wägitaler Flysch im Summereggbach bis auf eine Höhe von 1070 m festgestellt werden, der ebenfalls eine Mikrofauna des Campanian und des Mitteleozäns sowie Mischfaunen enthält (Fig. 16, 17). Auf der S-Seite des Eubachtals, in den Wägitaler Flyschmassen mit Nannoplankton des Campanian des Stockrains, konnte bis jetzt kein eingeschuppter Wildflysch beobachtet werden. Nach mündlicher Mitteilung von Prof. R. HANTKE ist

jedoch Wildflysch weiter E, südlich des Gross Aubrig, bei Windegg und S der Rosenhöchi-Sihltalhütte aufgeschlossen.

In diesen aufschlussarmen Flyschgebieten sind tektonische Schubflächen schwer nachweisbar. Anzeichen für ihr Vorhandensein bilden horizontal liegende bis senkrecht einfallende Schichtpakete, Verkehrtserien und Falten. Teilweise könnten diese entlang der neuen Strassen und in Bachgräben beobachteten Erscheinungen jedoch auch durch lokale Sackungen, wie sie in Flyschgebieten verbreitet sind, verursacht worden sein. Der eingeschuppte Wildflysch lässt jedoch vermuten, dass weitere Schubflächen im Wägitaler Flysch anzunehmen sind und eine grössere Mächtigkeit des Flysches durch interne Schuppentektonik vorgetäuscht wird.

ANHANG

Planktonische Foraminiferen

Auf eine Beschreibung und Abbildung der planktonischen Foraminiferen der santonen Amdenerschichten sowie der mitteleozänen Globigerinenmergel der AESZ wird verzichtet. Da es sich hauptsächlich um weitverbreitete Arten handelt, wird auf die umfangreiche Literatur verwiesen (Literaturverzeichnis in BAUMANN 1971 und CARON 1966). Die Fassung der Gattung *Globigerinatheka* BRÖNNIMANN 1952 entspricht derjenigen von PROTO DECIMA und BOLLI (1970) und BOLLI (1972); für die Entwicklungsreihe von *Globorotalia cerroazulensis* ist die Darstellung durch TOURMAR-KINE und BOLLI (1970) massgebend.

Benthonische Foraminiferen

Die untersuchte benthonische Foraminiferenfauna umfasst 74 Arten aus dem Santonian, 125 Arten aus dem oberen Mitteleozän und 9 Arten aus dem Wägitaler Flysch. Die systematische Beschreibung der Arten ist dem deponierten Belegmaterial beigelegt (Geolog. Institut der ETH-Zürich, Naturhistorisches Museum Basel).

LITERATURVERZEICHNIS

- ALLEMANN, F. (1957): *Geologie des Fürstentums Liechtenstein (Südwestlicher Teil) unter besonderer Berücksichtigung des Flyschproblems*. Jb. hist. Ver. Fürstentum Liechtenstein 56.
- BAUMANN, P. (1967): *Die äussere Einsiedler Schuppenzone westlich des Sihlsees*. Diplomarbeit ETH, Manuskript.
- (1970): *Mikropaläontologische und stratigraphische Untersuchungen der obereozänen-oligozänen Scaglia im zentralen Apennin (Italien)*. Eclogae geol. Helv. 63/3, 1133–1211.
- BAUMANN, P., BOLLI, H.M., KUHN, J., OCHSNER, A., SCHINDLER, C., und TRÜMPY, R. (1968): *Bericht über die Exkursion der SGG in die Schwyzer- und Glarner Alpen*. Eclogae geol. Helv. 61/2, 509–521.
- BECKMANN, J.P. (1954): *Die Foraminiferen der Oceanic Formation (Eocæn-Oligocæn) von Barbados, Kl. Antillen*. Eclogae geol. Helv. 46/2, 301–412.
- BENTZ, F. (1948): *Geologie des Sarnseegebietes*. Eclogae geol. Helv. 41/1, 1–77.
- BETTENSTAEDT, F. (1957): *Zur stratigraphischen und tektonischen Gliederung von Helvetikum und Flysch in den Bayerischen und Vorarlberger Alpen auf Grund mikropaläontologischer Untersuchungen*. Z. dt. Geol. Ges. 109, 566–592.