Ber. Naturwiss. Verein Bielefeld u. Umgegend 34 (1993), S. 177-215

Die innerartliche Variationsbreite von Hyphantoceras reussianum (d'Orbigny, 1850) aus dem Bereich des Hyphantoceras-Event (Ober-Turonium) von Halle/Westf. und dem Ostwestfalendamm (Bielefeld)

Ralf METZDORF, Bielefeld Mit 1 Abbildung und 11 Bildtafeln

Inhalt			eite	
Kurzfassung			178	
Sun	Summary 17			
1.	Einleitung 1			
2.	Geographischer Überblick 17			
3.	Geologischer Rahmen 17			
4.	Stratigraphie			
	4.1	Allgemeine Stratigraphie	181	
	4.2	Stratigraphische Einstufung der Aufschlüsse	181	
5.	Präparation 18			
6.	Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) - Systematik		181	
	6.1	Stratigraphische Reichweite von Hyphantoceras		
		reussianum im westlichen Teutoburger Wald	181	
	6.2	Allgemeines zu Hyphantoceras reussianum	182	
	6.3	Deutung des Lebensraumes von Hyphantoceras reussianum	183	
	6.4	Sexualdimorphismus	184	
	6.5	Die Bedornung	184	
	6.6	Das Jugendstadium von Hyphantoceras reussianum	184	
		6.6.1 Allgemeines	184	
		6.6.2 Neubeschreibung	185	
	6.7	Typen	185	
	6.8	Zusammenfassung	186	
7.	Verg	gleiche mit anderen Hyphantoceras-Arten 18		
8.	Dank			
9.	Literatur 190			
Anh	Anhang 193			
	-			

Verfasser Ralf Metzdorf, Baseler Str. 6a, D-33649 Bielefeld

Kurzfassung

Das Ziel dieser Arbeit ist es, einen Überblick über die innerartlichen Variationsbreiten der Gehäusegestalt von *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) im Bereich des *Hyphantoceras*-Event (Ober-Turonium) und dessen stratigraphische Zuordnung aus den Profilen des Steinbruchs Halle-Foerth und dem Straßenaufschluß Ostwestfalendamm (OWD) im Bielefelder Paß zu geben.

Summary

The aim of this work is to make a survey of the variation breadth within the species of *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) in the Hyphantoceras-Event in the Upper Turonian and his stratigraphy relation of sections from the quarry Halle-Foerth and the street bank of the OWD in the Bielefelder pass (Teutoburger Wald).

1. Einleitung

Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) ist wohl einer der interessanten Ammoniten der oberen Kreide in NW-Europa. Weiter ist er wegen seines skurrilen Gehäuses und einer großen innerartlichen Formenvielfalt ein begehrtes Forschungs- aber auch Sammlerobjekt. Diese Art kommt wohl in NW-Europa am häufigsten und besterhaltensten im westlichen Teutoburger-Wald vor. Dabei stammen die meisten Exponate aus dem Steinbruch der Firma Foerth in Halle/ Westf., da hier seit Anfang der 70er Jahre nach Hyphantoceras und seiner Begleitfauna gesucht wird.

In dieser Arbeit werden ausschließlich Exponate aus Halle-Foerth und der Straßenbaustelle Ostwestfalendamm (OWD) im Bielefelder Paß betrachtet.

2. Geographischer Überblick

Beide Lokalitäten befinden sich im mittleren Abschnitt des Teutoburger Waldes (synonym mit Osning-Bergland; wird i. Zs. mit dem Westteil des Berglandes benutzt) am Nordrand des Münsterländer Beckens und sind im Streichen des südlichsten Höhenzuges angelegt. Der Autobahneinschnitt (B 61, OWD) im Bielefelder Paß (Quertal), als auch der Steinbruch "Foerth" sind gut über die Bundesstraße 68 zu erreichen, die auf der Südseite parallel zum Teutoburger Wald verläuft (vgl. METZDORF 1992). Der Steinbruch Halle-Foerth, NW von Halle/Westf. befindet sich am Südwesthang des Hesseler Berges.

TK/GK 25, 1 : 25.000, Blatt Nr. 3916 Halle/Westf.

Lage: H⁵⁷71300, R³⁴55200 (etwa Steinbruchmitte)

Aufgeschlossen sind ca. 280 - 300 m Profilmeter (KAPLAN 1986, 1991) der Oberkreide, im Liegenden mit den Schichten des mittleren Unter-Turon beginnend und mit dem Mittelconiac im Hangenden endend. Seit 1992 ist auch das Ober-Cenomanium im Steinbruch erschlossen. Im gesamten Aufschluß lagern die Gesteine überkippt nach SW.

Straßenaufschluß Ostwestfalendamm (OWD) an der Galgenheide (Bielefelder Paß), zwischen Bielefeld und Quelle, längs der B 61.

TK/GK 25, 1 : 25.000, Blatt Nr. 3917 Bielefeld

Lage:

TK 25 Nr. 3917, H⁵⁷63860, R³⁴66160 (Profilbeginn Cenoman-Pläner/ Mergel), 140 m ü. NN.

TK 25 Nr. 3917, H⁵⁷63575, R³⁴65985 (Cenoman-Kalk Top), ca. 155 m ü. NN.

TK 25 Nr 3916, $H^{57}63140$, $R^{34}65700$ (Profilende Rutschung), ca. 130 m ü. NN.

Das Schlüsselprofil im Südkamm des Teutoburger Waldes auf der SW-Seite des Bielefelder Passes ist nahezu senkrecht zum Streichen in NE-SW-Richtung aufgeschlossen. Die Gesamtmächtigkeit vom Untercenomanium-Unterconiacium beträgt ca. 400 m, wovon heute der Cenoman-Mergel im NE und die Rutschung im SW teilweise wieder durch Boden bedeckt sind.

Die Schichten sind durchweg nach SW überkippt und fallen mit sehr stark unterschiedlichem Neigungswinkel (30-80°) nach NE ein (generelles Streichen 130 - 145°). Dies bedeutet eine stetige Zunahme der Überkippung von NE nach SW (APPFEL 1986, 1992).

Anmerkung: Die jetzt noch sichtbare Kalksteinwand am OWD ist inzwischen als Natur- und paläontologisches Bodendenkmal ausgewiesen. Die Aufschlußlänge betrug allein für die Oberkreide (Cenomanium-Coniacium) ursprünglich etwa einen Kilometer.

3. Geologischer Rahmen

Die beiden bearbeiteten Aufschlüsse Halle/Westf. ("Foerth") und Ostwestfalendamm (OWD) liegen an der Nordostflanke des Münsterländer Kreidebeckens. Der Teutoburger Wald stellt mit seinem südlichen Ausläufer, bestehend aus Plänerkalken, Kalk- und Mergelwechselfolgen der Oberkreide (Cenomanium, Turonium und Coniacium) die nordöstliche Begrenzung des Beckens dar.

In einigen Abschnitten dieses südlichen Höhenzuges des Teutoburger Waldes haben die Oberkreide-Gesteine durch die Osning-Überschiebung (ROEMER 1845, 1850; STILLE 1909, 1925) eine aufgerichtete bis überkippte Lagerung angenommen.

4. Stratigraphie

4.1 Allgemeine Stratigraphie

Die zeitliche Einstufung der Profilabschnitte in beiden Aufschlüssen erfolgte nach dem bio- und eventstratigraphischen Schema von ERNST, SCHMID & SEIBERTZ (1983). Durch die Häufung von überregional bekannten Tephra- und Bioevents im bearbeiteten Zeitabschnitt (Tuff-lage T_E , Mergellage M_E , *Hyphantoceras*-Event und Tufflage T_G läßt sich eine hohe stratigraphische Auflösung erzielen (vgl. METZDORF 1992, Abb. 2)

Der zum Plänerkalk (Cenomanium-Turonium) gehörende Profilabschnitt kann nach ERNST, SCHMID & KLISCHES (1979) lithologisch weiter untergliedert werden. Danach wird das bearbeitete Teilprofil dem oberen "Weißpläner " (ob. Mittelturonium - unt. Oberturonium) zugerechnet, einer lithologischen Untereinheit des Plänerkalkes.

4.2 Stratigraphische Einstufung der Aufschlüsse

Die in dieser Arbeit beschriebenen Profilabschnitte von Halle/Westf. und Bielefeld (OWD) sind dem Oberturonium zuzuordnen und sind hier in die Subprionocyclus neptuni-Zone zu stellen (KAPLAN 1986, 1988, 1991: KAPLAN & SCHMID 1988: METZDORF 1992, Abb. 3), bzw. in die Inoceramen-Zone des I. (M.) striatoconcentricus (diese setzt bei Mergellage M_E ein und endet im *Micraster*-Event (KAPLAN 1991). Dies entsprach früher den Inoceramen-Zonen des Inoceramus costellatus et. aff. ssp. und I. (M.) striatoconcetricus (TRÖGER 1981; Keller 1982; Wood et al. 1984; Kaplan 1986, 1988; Kaplan & SCHMID 1988; METZDORF 1992). Eventstratigraphisch wird der beschriebene Bereich im Liegenden durch die Mergellage M_E begrenzt, die im NW-deutschen Raum und England als Leithorizont dient (ERNST et al. 1983; WOOD et al. 1984; DAHMER & ERNST 1986; KAPLAN 1986, 1991) und im Hangenden durch die beiden dicht aufeinanderfolgenden Leithorizonte Tufflage $T_{F/G}$ und das Micraster-Event, das ebenfalls überregionale (NW-Deutschland) Bedeutung hat, charakterisiert. Im mittleren Bereich des Profils ist das Hyphantoceras-Event, das als Leithorizont über NW-Deutschland und England hinweg verbreitet ist (ERNST et al. 1983; WOOD et al. 1984; DAHMER & ERNST 1986; KAPLAN 1986, 1988, 1991; APPFEL 1986; KAPLAN & SCHMID 1988; METZDORF 1992) eine ausgezeichnete stratigraphische Orientierungshilfe.

5. Präparation

Die Präparation der heteromorphen Ammoniten des Hyphantoceras-Events (wie z.B. Hyphantoceras, Eubostrychoceras, Allocrioceras) die in Prägesteinkernerhaltung vorliegen, erfolgte bis vor kurzem fast ausschließlich mit Hammer, Meißel, Stichel und Kneifzangen. Weiter gehört dazu viel Zeit, Geduld, handwerkliches Geschick und ein bestimmtes Vorstellungsvermögen vom Bau des Tieres, um das Ammonitengehäuse aus dem es umgebenden Gestein zu befreien. Mit der Zeit erlangten einige Amateur-(Privat-) Paläontologen wie K. LENZER (Bielefeld-Brackwede) und D. MEY (Detmold) wachsende Fertigkeiten bei der Feinpräparation dieser Tierreste. Heute setzt man technische Hilfsmittel wie z.B. Preßluftgraviermeißel ein, wodurch sich die Präparation noch schonender und zeitsparender durchführen läßt.

6. Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) - Systematik

Genus Hyphantoceras HYATT, 1900

TYPE SPECIES, Hamies reussianus d'ORBIGNY, 1850

- 1979 Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY). Wright S. 297; Pl. 2, Fig. 6, 7; Pl. 7, Fig. 4,6 (hier ausführliche synonyme Liste)
- Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY) KAPLAN & SCHMID S. 53-59 (S. 55. Abb. 3, S. 56. Abb. 4, S. 57. Abb. 5, S. 58. Abb. 6) Taf. 4 Fig. 1-2; Taf. 5 Fig. 1-6; Taf. 6 Fig. 1-4; Taf. 7 Fig. 1-3; Taf. 8 Fig. 1-4; Taf. 9 Fig. 1-3; Taf. 10 Fig. 1-4; Taf. 11 Fig. 1 - 5; Taf. 12 Fig. 1 - 4

6.1 Stratigraphische Reichweite von *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) im westlichen Teutoburger Wald

Nach KAPLAN 1986, 1991 und KAPLAN & SCHMID 1988 wird Hyphanoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) ca. 13 m unterhalb der Ober-Turon-Basis in Halle gefunden. Dies entspricht der höheren Zone des Zonen-Ammonites der Gattung *Collignoniceras wollgari* (KAPLAN 1986, 1988, 1991; KAPLAN & SCHMID 1988). Bis 10 m über der Mergellage M_E tritt Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) nach KAPLAN (1986, 1991); KAPLAN & SCHMID (1988) nur selten und sporadisch auf. Auf den folgenden vier Profilmetern wird *Hyphan*toceras reussianum häufiger.

Hier setzt auch meine Untersuchung über Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY 1850) und seine Begleitfauna (METZDORF 1992, Abb. 5) ein. Dies geschieht im direkten Vergleich mit dem Profil vom OWD bei Bielefeld, wo auf die Profilmeter zwischen 10 m und 21 m über der Mergellage ME ausführlich eingegangen wird (siehe METZDORF 1992).

Die Basis des sog. Hyphantoceras-Events ist durch ein Massenvorkommen von Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) ausgezeichnet (DAHMER & ERNST 1986; KAPLAN 1986, 1991; KAPLAN & SCHMID 1988; METZDORF 1992). Es läßt sich im gesamten Ober-Turonium des NW-deutschen Raumes verfolgen. In Halle liegt es bei ca. 15,7 m über der Mergellage M_E. Das Top des Events befindet sich in Halle und am OWD 17,0 m über M_E. Eine Lage mit *Micraster* sp. und Seelilienresten (SML) (METZDORF 1992) markiert in beiden Aufschlüssen gleichermaßen das Ende des Events.

Über dem Hyphantoceras-Event, das in die Zone des Subprionocyclus neptuni gehört (KAPLAN 1986, 1988, 1991; KAPLAN & SCHMID 1988; METZDORF 1992), ist Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) selten. Sein jüngstes Vorkommen in NW-Deutschland liegt nach KAPLAN & SCHMID (1988) im hohen Ober-Turonium der Grauweißen Wechselfolge im Steinbruch Anneliese bei Bad Laer im Teutoburger Wald.

6.2 Allgemeines zu Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850)

Im Ober-Turonium haben wir einen besonders charakteristischen Abschnitt zu betrachten, der nach seinem häufigsten Ammoniten, *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) benannt ist und als *"Hyphantoceras-*Event" bezeichnet wird. Dieser Ammonit bildet in dem genannten Horizont (im nordwestlichen) Teutoburger Wald (0,8 - 1,3 m mächtig) ein regelrechtes Massenvorkommen. Weil man diesen Horizont auch in Niedersachsen und England gefunden hat, wird er nach DAHMER & ERNST (1986); KAPLAN (1986, 1991); KAPLAN & SCHMID (1988) und WOOD, ERNST & RASEMANN (1984) als überregionales Ereignis (engl. "Event") bezeichnet. Er gehört paläontologisch in die Zone des *Subrionocyclus neptuni* (GEINITZ) (KAPLAN 1986, 1988, 1991).

Diese Arbeit gibt vor allem einen kleinen Einblick in die Lebenswelt des *Hyphantoceras*-Events, namentlich auf heteromorphe Ammoniten wie *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850). Vor 90 Millionen Jahren, als das *Hyphantoceras*-Event ablief, vollzog sich bei den

Oberkreideammoniten einerseits ein stetiges Aussterben von Arten, andererseits zeigten sie sich - was die Formenfülle ihrer Gehäuse angeht - weltweit sehr experimentierfreudig. Nichts deutet auf das spätere Erlöschen der Ammoniten an der Kreide-Tertiär-Grenze hin. Von den insgesamt 21 Ammonitenarten des Hyphantoceras-Events in Halle und am OWD gehören immerhin 13 zu den heteromorphen Ammoniten (KAPLAN 1991; METZDORF 1992). Weiter gehören zu dem Faunenspektrum z.B. Nautiliden, Armfüßler, Seeigel, Muscheln, Schnecken, Schwämme, Korallen, etc. (siehe auch METZDORF 1992). Doch wenden wir uns nun dem wichtigsten Vertreter der fossilen Hyphantoceras-Event im zu: Hyphantoceras reussianum Fauna (d'ORBIGNY, 1850) liegt fast ausschließlich als Prägesteinkern vor. Seine bekanntesten Fundorte sind Halle/Westf. und der Ostwestfalendamm bei Bielefeld. Er besitzt eine offene bis fast geschlossene Raumspirale, zeigt jedoch allgemein eine erstaunlich große Variationsbreite in Gestalt, absoluten Größen und Gehäuseskulptur. Im Durchschnitt zählt man fünf bis acht Windungen, seltener vier oder neun bis dreizehn. Die kleinsten, vollständigen Exemplare messen in der Länge 2,6 cm. Das größte, vollständige Gehäuse weist stattliche 21,5

Lange 2,6 cm. Das großte, vollständige Gehäuse weist stattliche 21,5 cm Länge auf. Unvollständige Gehäuse (ohne Jugendstadium) mit 23 – 24 cm Länge kommen ebenso vor. Oft sind Gehäuse im Gestein durch die ausgeprägte Tektonik des Teutoburger Waldes (Osning-Tektonik) zusätzlich deformiert. Planspiral eingerollte, "normale" Ammoniten weisen daher häufig eine verzerrte, ovale Umrißform auf. Ferner gibt es links- und rechtsgewundene Gehäuse.

6.3 Deutung des Lebensraumes von Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850

Im Hyphantoceras-Event tritt bei den Ammoniten fast ausschließlich nur Hyphantoceras auf. Andere Ammoniten, die sonst im Turonium vorkommen, wie Scaphites, Yezoites, Allocrioceras, Eubostrychoceras und Sciponoceras spielen nur eine untergeordnete Rolle. Worauf das Massenvorkommen von Hyphantoceras zurückzuführen ist, ist unklar. Anzunehmen ist, daß Hyphantoceras ein Tethysbewohner war, der im Zuge der Cenomanium- und Turonium-Transgression vermutlich aus Osten/Südosten in das Niedersächsische und Münsterländer Becken kam. Möglicherweise konnte er sich gegen seine Konkurrenten besser durchsetzen, sich vielleicht rasch wechselnden Lebensbedingungen (Wassertiefe, -temperatur, Nahrung, Bodenverhältnisse) besser anpassen. Wenn die Gattung zum Bodenleben (Benthos) gehörte, was sehr wahrscheinlich ist, war sie sicherlich eine spezielle Anpassung an die tieferen und benthosarmen Meeresböden dieser Zeit. Jedoch wäre auch eine leichte Zusammenschwemmung solcher Reste (Strömungssortierung) in irgendeiner Form denkbar.

Wahrscheinlich lebte *Hyphantoceras* im damaligen Meer des Teutoburger Waldes und des angrenzenden Niedersachsens recht zahlreich. Verdriftung über weitere Strecken, wie man das von Gehäusen des heute lebenden *Nautilus* kennt, ist auszuschließen. die leeren Gehäuse von *Nautilus* werden aus dem Lebensraum dieser Tiere nahe den Philippinen bis an die ostafrikanische Küste transportiert.

6.4 Sexualdimorphismus bei Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850)

Nach heute fast allgemein anerkannten Grundsätzen der Paläontologie sieht man die aufgefundenen kleinen, ausgewachsenen Gehäuse als Mikroconche (Männchen) an, die großen als Makroconche (Weibchen) (KAPLAN & SCHMID 1988). Solche Verhältnisse sind von vielen Ammoniten bekannt, insbesondere jedoch aus dem in dieser Hinsicht viel besser erforschten Jura (RIEGRAF, WERNER & LÖRCHER 1984; ZIEGLER 1974). Somit gehören die vielfältigen Variationen bei Hyphantoceras nur zu einer Art. Man nimmt – ähnlich wie bei lebenden Cephalopoden – einen mehr oder weniger ausgeprägten Geschlechterunterschied (Sexualdimorphismus) an.

6.5 Die Bedornung (Tafel 1, Abb. 7, 8)

Nur bei ausgewachsenen Makroconchen sehen die Dornen auf der Wohnkammer aus wie aufgesetzte Stecknadelköpfe oder kleine Keulen (Tafel 1, Abb. 7). Ansonsten haben die Gehäuse allgemein dünne, in Seitenansicht ohrförmige und längs angeordnete Fortsätze, die von vorn oder hinten einfach spitz aussehen (Tafel 1, Abb. 8).

6.6 Das Jugendstadium von Hyphantoceras reussianum (d'ORBIG-NY, 1850)

6.6.1 Allgemeines

Das Jugendstadium von Hyphantoceras reussianum wurde von KAPLAN & SCHMID 1988 schon ausführlich beschrieben. Es handelt sich um eine Aufrollung von ca. vier Windungen, wobei bei Mikroconchen die Spirale in der Regel zu geschlosseneren Windungen tendiert. Der frühontogenetische (hamitoide) Windungsabschnitt ist allerdings noch nicht bekannt. Dieser juvenile Abschnitt ist meistens nicht erhalten oder besteht aus pulvrigem Markasit, dessen schlechte Erhaltung praktisch keine Präparation zuläßt. Diesen juvenilen Abschnitt konnte der Verfasser bei einem Exemplar freilegen, da es überwiegend als Prägesteinkernerhaltung, mit einem dünnen Markasithäutchen überzogen, vorlag.

6.6.2 Neubeschreibung (Tafel 1, Abb. 1, 2, 3, 4)

Das vorliegende Stück (Spitze) stammt mit großer Wahrscheinlichkeit von einem makronchen Exemplar und ist rechtsgewunden. Es fehlt allerdings der emryonale Gehäuseabschnitt. Das Jugendstadium von Hyphantoceras reussianum entwickelt sich wie bei Eubostrychoceras saxonicum (SCHLÜTER 1875; BREITKREUTZ & METZDORF 1991) stabförmig aus der ersten Gehäusewindung. Die Windung entrollt sich aus der Ebene zu einer Raumspirale in einem Winkel von ca. 35° zu einer vorhergehenden Windung. Eine weitere Biegung in einem Winkel von etwa 70 - 80° schließt sich an und leitet dann die von KAPLAN & SCHMID 1988 beschriebene, nahezu geschlossene Anfangswindung ein.

6.7 Typen

Folgende Grundtypen in der Skulptur (Berippung) lassen sich unterscheiden (vgl. Abb. 1):

Typ 1: "Konservativ" (Mikroconch) Tafel. 2, 3, 4; Abb. 1-13, 1-10, 1-7Phragmokon (Ph):Starke Hauptrippen mit jeweils vier Stacheln
besetzt; zwischen den Hauptrippen fehlen aller-
dings die feinen Schaltrippen.Wohnkammer (Wk):Siehe Phragmokon

Typ 2: "Primitiv" (Makroconch) Tafel. 5, 6, 7, 8, 9; Abb. 1-5, 1-6, 1-6, 1-6, 1-7

- (Ph): Die Hauptrippen sind mit jeweils vier Stacheln besetzt. Zwischen den Hauptrippen sind jeweils vier bis fünf feine Schalt- (Sekundärrippen) vorhanden.
- (Wk): Das Berippungssystem des Phragmokon setzt sich auf der Wohnkammer fort.

Typ 3: "Alternativ" (Makroconch) Tafel. 10, 11; Abb. 1-4, 1-2

- Ph: Die Hauptrippe wird in unregelmäßigen Abständen und nur sehr schwach ausgebildet. Eine Bestachelung ist nicht vorhanden.
- Wk: Siehe Typ Nr. 2

Typ 4: "Modern" (Makroconch) Tafel. 11

Diese Form tritt im *Hyphantoceras*-Event stratigraphisch erst sehr spät auf, und zwar in der oberen Hälfte von Schicht Nr. 7 (METZ-DORF 1992).

Der Wohnkammerbereich hat stark ausgeprägte Hautrippen, während die Schaltrippen nur sehr schwach angedeutet sind. Auf dem Phragmokon werden die Hauptrippen durch Doppel-(Spalt-) Rippen vertreten. An der oberen Innenseite des Phragmokons beginnen zwei feine Schaltrippen, die sich auf der Windungsflanke zu einem Knoten vereinigen. Hinter dem Knoten teilen sich die Rippen wieder, so daß zwei Rippen parallel laufen, um sich am nächsten Knoten wieder zu vereinigen. Diese Doppelrippe wird jeweils durch vier Knoten unterbrochen, um dann als Einzelrippe (bei großen Exemplaren als Doppelrippe) wieder in die Innenwindung einzumünden. Die Doppelrippe hält auf dem gesamten Phragmokon bis zum Mündungsrand durch.

Typ 5: "Übergangsform" (Makroconch)

Das oben beschriebene Berippungsmuster von Typ 4 taucht im *Hyphantoceras*-Event stratigraphisch bei einigen Exemplaren ziemlich früh auf. Jedoch ist die Doppelrippe ab der zweiten Windung meist nicht mehr ausgeprägt.

6.8 Zusammenfassung

Abschließend darf man sagen, daß der Dimorphismus bei *Hyphanto*ceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) recht deutlich ausgebildet ist und von KAPLAN & SCHMID 1988 bereits gut erkannt und beschrieben wurde.

Das Material von Halle-Foerth und vom OWD brachte neue Erkenntnisse, so daß weitere Aussagen gemacht werden können:

1. Sowohl das makroconche als auch das mikroconche Gehäuse verlängern in ihrer evotionalen Entwicklung von Schicht Nr. 2 bis Nr. 7 ihre Wohnkammer. Diese Wohnkammerverlängerung kommt erst ab der SML (METZDORF 1992) bzw. in Schicht Nr. 8 zum Stillstand. Hyphantoceras versucht laut der Geländebefunde sein Gehäuse auf Dauer kompakter werden zu lassen. (Siehe Abb. 1)

2. Das mikroconche Gehäuse verändert sowohl seine Gehäusegestalt als auch die Berippung kaum (bleibt also konservativ), während das makroconche Gehäuse eine recht große Variabilitätsbreite ausbildet.

3. Die evotionale Entwicklung (Veränderung bei *Hyphantoceras* reussianum (d'ORBIGNY, 1850)) ist in den beiden Profilen Halle-Foerth und OWD in zwei Schüben festzustellen: Einmal in Schicht Nr. 4 und weiter in den Schichten Nr. 6 und 7 (*Hyphantoceras*-Event), wobei in den Schichten Nr. 6 und 7 die umfangreichste innerartliche Varia-tionsbreite zu verzeichnen ist.

4. Das Jugendstadium von *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) entspricht dem von *Eubostrychoceras saxonicum* (SCHLÜTER 1875; BREITKREUTZ & METZDORF 1991), so daß eine weitläufige Verwandschaft beider Arten anzunehmen ist.



Abb. 1: Stratigraphische Reichweite der markantesten Gehäuseformen und Typen von *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850) in den Profilen von Halle und OWD bei Bielefeld (Ober-Turonium)

Anmerkung:

Messungen an *Hyphantoceras*-Arten wie sie von KAPLAN & SCHMID 1988 durchgeführt wurden und auch üblich sind, um Dimorphismus nachzuweisen, wurden für diese Arbeit nicht durchgeführt. Dies wurde unterlassen, da für die einzelnen Exemplare neben der feinstratigraphischen Entnahme auch die Einlagerungsrichtung eingemessen werden müßte, um nicht nur Strömungsdiagramme zu erstellen, sondern auch tektonisch bedingte Verzerrungen (Gebirgstektonik) des Gehäuses zu berücksichtigen und somit genauere Aussagen über die ursprüngliche Gehäusegestalt treffen zu können. Dies ist in Zukunft mit speziellen Computerprogrammen, welche die Gebirgsdruckrichtung berücksichtigen, möglich. Lobenlinien konnten ebenfalls nicht in dieser Arbeit berücksichtigt werden, da sie meist nur schlecht erhalten und nur selten überliefert sind.

7. Vergleiche mit andern Hyphantoceras-Arten

Folgende Hyphantoceras-Arten lassen sich mit Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) aus Halle-Foerth und vom OWD vergleichen:

Typ Nr. 4, Tafel. 11, Abb. 3-4 kommt dem *Hyphantoceras orientale* (YABE) aus dem Coniacium/Santonium von Nord-Kalifornien (HAGGART 1984) und aus Japan (YABE 1904/MATSUMOTO 1976) sehr nahe.

Ebenfalls weist Typ Nr. 3, Tafel. 10, 11, Abb. 1-4, 1-2, Ähnlichkeiten mit Hyphantoceras Otsuhai var multicostata m (YABE 1904) auf.

Weiter erinnert die Gehäusegestalt des abgebildeten Exemplares von Tafel. 4, Abb. 7 an die Art *Anioceras* sp. aus dem Campanium von Japen, die von MATSUMOTO 1967 beschrieben wurde.

Anmerkung:

Die Vergleiche sind anhand von Abbildungen getroffen worden, da mir leider keine Originale vorlagen.

8. Dank

Danken möchte ich Herrn Dr. Wolfgang RIEGRAF, Münster, für die kritische Durchsicht des Manuskriptes und für Verbesserungsvorschläge.

Umfangreiche Literatur und Literaturhinweise bekam ich dankenswerterweise von Diplom-Geologe Ralf APPFEL Berlin, Karl-Heinz HILPERT Recklinghausen/Münster, Matthias METZ Bünde-Holsen, Dr. Wolfgang RIEGRAF Münster, und Kurt WIEDENROTH Hannover-Garbsen.

Viele wertvolle Erkenntnisse im Gelände von Halle verdanke ich nicht nur den vielen Amateur-(Privat-)Geologen-Paläontologen, sondern auch den Beobachtungen der Steinbruchbetriebsangehörigen Herrn FRÖH-LICH und Herrn KERSTEN (beide Halle/Westf.).

Folgende Amateur-(Privat-)Geologen-Paläontologen stellten ihre Sammlungen zur Verfügung und teilten mir bereitwillig ihre Spezialkenntnisse mit:

Christiane MANIGEL BI-Jöllenbeck, Ute MÜLLER Bielefeld, Heike SCHULT Schloß-Holte und Karin TÖBBENS Osnabrück. Harry BREITKREUTZ Enger-Besenkamp, Cajus DIEDRICH Halle/Westf./ Miinster, Romanus DIEDRICH Bremen, Gerd GREITENS BI-Jöllenbeck, Johannes HAUNERT Hasbergen, Karl-Heinz HILPERT Recklinghausen/Münster, Jochen MEYER BI-Jöllenbeck, Norbert MEYER Stadthagen, Dieter MEY Detmold, Matthias METZ Bünde-Holsen, Markus PLESKER Bielefeld, Kurt LENZER BI-Brackwede, Heinrich LOHREI Steinhagen, Gustav RHEINGANS BI-Jöllenbeck, Thomas SAUERLAND Verl, Siegried SCHUBERT Steinhagen, Dipl.-Geol. Norbert SCHULT Schloß-Holte, Michael SOWIAK Osnabrück, Kurt WIEDENROTH Hannover-Garbsen, Ernst WÖBBEKING Niederwöhren-Stadthagen.

Einblick in Instituts-Sammlungen und Privat-Museen gewährten mir die Herren Dr. Gerd DIETL Staatliches Museum für Naturkunde Stuttgart, Dr. Martin BUCHNER Naturkunde-Museum Bielefeld, Dr. Manfred JÄGER (Werksforum der Fa. Rohrbach-Zement, Dotternhausen), Dr. Eberhard PANNKOKE Kreisheimatmuseum Bünde, Prof. Dr. OEKENTORP Geologisch-Paläontologisches Museum der Uni Münster und Arnolf sowie Harald STAPFF Paläontologisches Museum in Nierstein.

Weiter danke ich der Straßenbauleitung und den Baufirmen für die Erlaubnis, auf der Baustelle des OWD Material und die erforderlichen Befunde sammeln zu dürfen. Dank gebührt auch der Firma Foerth in Halle/Westf. für die Erlaubnis, in ihrem Steinbruch wissenschaftliche Untersuchungen durchzuführen.

Technische Hilfe gaben mir Herr Dr. Hyseyin AVLAR Münster (er überarbeitete die Grafik am Computer) und mein Bruder Maik METZDORF, der die Schreibarbeiten übernahm.

Abschließend möchte ich Herrn Diplom-Geologen Ralf APPFEL Berlin für die gute Zusammenarbeit der letzten Jahre im Gelände am OWD, sowie im Privaten, danken.

9. Literatur

- APFFEL, R. (1986): Stratigraphie und Fazies des Straßeneinschnitts "Ostwestfalendamm" bei Bielefeld: UnterCenoman bis Unter-Coniac. In: DAHMER, D. D., ERNST, G., HILBRECHT, H. & KAPLAN, U. (Eds.), Exkursionsführer Geländetagung "Ober-Kreide NW-Deutschlands" der Subkommission für Kreidestratigraphie 4.-8. Oktober 1986. Neue Erkenntnisse zur Multistratigraphie, Sedimentologie und Palökologie der Ober-Kreide von Niedersachsen und Westfalen unter besonderer Berücksichtigung des Cenoman bis Coniac. - Berlin.
- APFFEL, R. (1992): Zur Geologie im Raum südl. Bielefeld (NRW) im SE-Teutoburger Wald (Osning), Unveröffentl. Diplomkartierung am Fachbereich Geowissenschaften an der Freien Universität Berlin.
- BREITKREUTZ, H. & METZDORF, R. (1991): Erstfund der Anfangswindung von Eubostrychoceras saxonicum (SCHLUTER, 1875) aus dem Oberen Turonium von Halle/Westf. (Ammonoidea, Obere Kreide, NW-Deutschland). - Ber. Naturwiss. Ver. Bielefeld u. Umgegend, **32:** 49 - 57, 9 Abb.; Bielefeld.
- DAHMER, D. D. & ERNST, G. (1986): Upper Cretaceous event-stratigraphy. In: WALLISER, H. O. (Hrsg.), Lecture Notes Earth Sci., Bd. 8: 353 - 362, 3 Abb. - Berlin, Heidelberg (Springer).
- ERNST, G., SCHMID, F. & SEIBERTZ, E. (1983): Event-Stratigraphie im Cenoman und Turon von NW-Deutschland. - Zitteliana, **10**: 531 - 554, 7 Abb.; München.
- ERNST, G., SCHMID, F. & KLISCHIES, G. (1979): Multistratigraphische Untersuchungen in der Ober-Kreide des Raumes Braunschweig-Hannover. - Aspekte der Kreide Europas - IGUS Series A, No. 6, 11 - 46; Stuttgart.
- HAGGERT, J. W. (1984): New collections of ammonites from the Upper Cretaceous of northern California and stratigraphic implications. - Unveröffentl. Diss., University of California, Davis. -575, 32 Taf.
- KAPLAN, U. (1986): Ammonite stratigraphy of the Turonian of NW-Germany. - Newsl. Stratigr., **17:** 9 - 20, 4 Abb.; Berlin, Stuttgart.
- KAPLAN, U. (1988): Die Ammoniten-Subfamilie Collignonicertinae
 WRIGHT & WRIGHT 1951 aus dem Turon (Ober-Kreide) von
 Westfalen und Niedersachsen (NW-Deutschland). Geol. u.
 Paläont. Westf., 12: 5 45, 7 Taf., 4 Abb., 1 Tab.; Münster.
- KAPLAN, U. (1991): Zur Stratigraphie der tiefen Oberkreide im Teutoburger Wald (NW-Deutschland). Teil 2: Turon und Coniac im Steinbruch des Kalkwerks Foerth, Halle/Westfalen. - Ber. Naturwiss. Ver. Bielefeld u. Umgegend, **32**: 125 - 159, 11 Abb., 6 Taf.; Bielefeld.

- KAPLAN, U. & SCHMID, F. (1988): Die heteromorphen Ammoniten der Gattungen Eubostrychoceras und Hyphantoceras aus dem Turon NW-Deutschlands. - Geol. u. Paläont. Westf., 12: 47 - 87, 13 Taf., 6 Abb.; Münster.
- KELLER, S. (1982): Die Oberkreide der Sack-Mulde bei Alfeld (Cenoman-Unter-Coniac). Lithologie, Biostratigraphie und Inoceramen. - Geol. Jb. (A), 64: 3 - 171, 61 Abb., 2 Tab., 8 Taf.; Hannover.
- MATSUMOTO, T. (1967): Evolution of Nostoceratidae. Mem. Fac. Sci. Kyushu Univ. (D, Geol.) **18:** 331 - 347, Taf. 18 - 19; Fukuoka.
- MATSUMOTO, T. (1977): Some heteromorph ammonites from the Cretaceous of Hokkaido. - Mem. Fac. Sci. Kyushu Univ. (D, Geol.), 23: 303 - 366, 12 Abb., Taf. 43 - 61; Fukuoka.
- METZDORF, R. (1992): Zur Fauna des Hyphantoceras-Event (Oberes Turonium) von Halle und Bielefeld (Westfalen, NW-Deutschland), Ber. Naturwiss. Ver. Bielefeld u. Umgegend, **33**: 271 - 331, 6 Abb., 3. Tab., 17 Taf.; Bielefeld.
- RIEGRAF, W.; WERNER, G. & LÖRCHER, F. (1984): Der Posidonenschiefer; Stuttgart (Enke)
- ROEMER, F. A. (1845): Ein geognostischer Durchschnitt durch die Gebirgskette des Teutoburger Waldes. - N. Jb. Mineral. Geogn. Petrefaktenkd., **1845:** 267 - 277; Stuttgart.
- ROEMER, C. F. (1850): Über die geognostische Zusammensetzung des Teutoburger Waldes zwischen Bielefeld und Rheine und der Hügelzüge von Bentheim. - N. Jb. Mineral. Geogn. Petrefaktenkd., 1850: 385 - 417, 1 Taf.; Stuttgart.
- SCHLÜTER, C. (1871): Cephalopoden der oberen deutschen Kreide. 1. Abth. Lief. 1. - Palaeontographica, **21:** 1 - 24, Taf. 1 - 8; Kassel.
- SCHLÜTER, C. (1872): Cephalopoden der oberen deutschen Kreide. 1. Abth. Lief. 2 - 5. - Palaeontographica, **21**: 25 - 120, Taf. 9 - 35; Kassel (1872a)
- SCHLÜTER, C. (1876): Cephalopoden der oberen deutschen Kreide. 2.
 Abth. Lief. 6 9. Palaeontographica, 24: I X, 123 204, 207 263, Taf. 36 55 ; Kassel.
- STILLE, H. (1909): Mechanismen der Osning-Faltung. Jb. preuß. geol. Landesanst., **31:** 357 - 382; Berlin.
- STILLE, H. (1925): Die Osning-Überschiebung. Abh. preuß. geol. Landesanst. (n. F.), 95: 32 - 56, 6 Abb., 1 Taf.; Berlin.
- TRÖGER, K.-A. (1968): Bemerkungen zu *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY). Freiberger Forschungshefte **234:** 45 49, 2 Fig., Taf. 1; Freiberg.

- TRÖGER, K.-A. (1981): Zu Problemen der Biostratigraphie der Inoceramen und der Untergliederung des Cenomans und Turons in Mittel- und Osteuropa. - Newsl. Stratigr., 9: 139 - 156, 8 Abb., Berlin, Stuttgart.
- WOOD, C. J., ERNST, G. & RASEMANN, G. (1984): The Turonian-Coniacian stage boundary in Lower Saxony (Germany) and adjacent areas: the Salzgitter-Salder Quarry as a proposed international standard section, - Bull. geol. Soc. Denmark, 33: 225 - 238, 4 Abb., Kopenhagen.
- WRIGHT, C. W. (1979); The ammonites of the English Chalk Rock (Upper Turonian). - Bull. brit. Mus. nat. Hist. (Geol.), 31: 281 -323, 7 Taf., 2 Abb.; London.
- YABE, H. (1904): Cretaceous cephalopoda from Hokkaido. Part. 2. -J. College Sci. imp. Univ. Tokyo, **20/2:** 1 - 45, 6 Taf.; Tokio.
- ZIEGLER, B. (1974): Über Dimorphismus und Verwandtschaftsbeziehungen bei "Oppelien" des oberen Juras (Ammonoidea: Haplocerataceae). - Stuttgarter Beitr. Naturk., (B) 11: 1 - 39, 19 Abb.; Stuttgart.

ANHANG

Vorbemerkung:

Alle abgebildeten Exemplare von Tafel 1 - 11 stammen aus dem Ober-Turonium, Subprionocyclus neptuni-Zone, Hyphantoceras-Event (Schicht 1 - 8) von Halle/Westf. oder dem OWD bei Bielefeld.

Abkürzungen:

R = rechtsgewunden L = linksgewunden SMfN-S = Staatliches Museum für Naturkunde Stuttgart NKMBI = Naturkunde Museum Bielefeld

- Nr. 1, 2, 3: Zeigt das Jugendstadium von Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850), Nr. 1: Vorderansicht, Nr. 2: Linksseitenansicht, Nr. 3: Rechtsseitenansicht, 1,3 cm, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 4: Rekonstruktionslinie zu Nr. 1, 2, 3
- Nr. 5: Spitze von *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), 5,7 cm, Halle, SLG. H. BREITREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 6: Bruchstück mit Lobenlinien, Hyphantoceras reussianum (d'OR-BIGNY, 1850), Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 7: Rekonstruktion der Stacheln von ausgewachsenen Makroconchen von Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850) (siehe Kapitel 6.5)
- Nr. 8: Normale Bestachelung von *Hyphantoceras reussianum* mit Seitenansicht der Stachel (45° gedreht)



•

Nr. 1 - 13: **Hyphantoceras reussianum** (d'ORBIGNY, 1850) Mikroconche Typ 1, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni*-Zone, *Hyphantoceras*-Event. (Schicht Nr. 1 - 8)

- Nr. 1: 6 Windungen, R., 8,5 cm, Schicht 7, OWD SLG: N. MEYER Stadthagen
- Nr. 2: 4 Wind., L., 7 cm, Schicht SLM (7), Halle, Finder: R. METZ-DORF, SLG. H. BREITKREUTZ Enger/Besenkamp
- Nr. 3: 2 Wind., R., 6 cm, Schicht SML (7), Halle, Finder: R. FABER, SLG. NKMBI
- Nr. 4: 3 Wind., L., 6,1 cm, Halle, SLG. SMfN-S Inv.Nr. 62105
- Nr. 5: 4 Wind., R., 6,3 cm, Schicht SML (7), Halle, SLG. SMfN-S, Inv.Nr. 62100
- Nr. 6: 2 Wind., L., 7,1 cm, Schicht SML (7), Halle, SLG. SMfN-S, Inv.Nr. 62117
- Nr. 7: 3 Wind., R., 4,4 cm, Schicht 6, Halle, SLG. SMfN-S, Inv.Nr. 62116
- Nr. 8: 2 Wind., L., 7,5 cm, Schicht SML (7), OWD, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 9: 5 Wind., L., 2,6 cm, Schicht 8, Halle, SLG. S. SCHUBERT Steinhagen
- Nr. 10: 2 Wind., R., 5,6 cm, Schicht 6, OWD, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 11: 4 Wind., L., 9,0 cm, Schicht 7, OWD, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 12: 4 Wind., L., 2,6 cm, Halle, SLG. K. LENZER, Bielefeld-Brackwede
- Nr. 13: 3 Wind., R., 7,3 cm, Halle, Finder: R. FABER, SLG. NKMBI



Nr. 1 - 10: Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850), Mikroconche Typ 1, Ober-Turonium, Subprionocyclus neptuni-Zone, Hyphantoceras-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 13 14 Wind., L., 11 cm, Schicht 4, Halle, SLG. H. BREIT-KREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 2: 6 Wind., R., 7,0 cm, Halle, SLG. K. LENZER Bielefeld-Brackwede
- Nr. 3: 4 Wind., L., 4,5 cm, Halle, SLG. C. DIEDRICH Halle/ Münster
- Nr. 4: 7 Wind., L, Halle, SLG. K. LENZER
- Nr. 5: 7 Wind., R., 7,2 cm, Halle, Finder: R. FABER, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 6: 6 Wind., R., 6,9 cm, Schicht 4, Halle, Finder: R. FABER, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 7: 7 Wind., L., 7,2 cm, Schicht 3, Halle, Finder: R. FABER, SLG. H. BREIZKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 8: 4 Wind., L., 5,3 cm, Schicht 6, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 9: 5 Wind., L., 11 cm, Schicht 4, Halle, SLG. N. MEYER Stadthagen
- Nr. 10: 5 Wind., L., 6,8 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp











Nr. 1 - 7: *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), Mikroconche Typ 1, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni*-Zone, *Hyphantoceras*-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: Platte mit Seeigeln, Seelilienresten und zwei Hyphantoceraten (Mikro.), Platte 47 x 53 cm , Schicht SML (7), OWD. SLG.
 R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 2: Platte mit zwei Hyphantoceraten Micro., 7,0 cm, Makro. 11,5 cm, Platte 30,5 x 14 cm, Schicht SML (7), Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 3: 3 4 Wind., R., 5,5 cm, Schicht 7, Halle, SLG. H. BREIT-KREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 4: 4 Wind., R., 5,5 cm, Schicht 7, OWD, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 5: 3 Wind., L., 5,0 cm, Schicht 7, OWD, SLG. N. MEYER Stadthagen
- Nr. 6 2 Wind., R., 3,0 cm, Halle, SLG. C. DIEDRICH Halle/ Münster
- Nr. 7: 3 Wind., R., 5,0 cm, Schicht 7, OWD SLG. R. METZDORF Bielefeld



Nr. 1 - 5: Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 2, Ober-Turonium, Subprionocyclus neptuni-Zone, Hyphantoceras-Event (Schicht 1 - 8)

Nr. 1:	3 Wind., L., 14 cm, Schicht 6, OWD, SLG. R. METZDORF Bielefeld
Nr. 2:	4 Wind., L., 19,5 cm, Halle, SLG. K. LENZER Bielefeld-Brackwede
Nr. 3:	3 Wind., R., 23,5 cm, Schicht 6, Halle, Finder: Herr KER- STEN, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
Nr. 4:	3 Wind., L., 14 cm, Schicht 6, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
Nr. 5:	3 Wind., R., 8,1 cm, Halle, SLG. SMfN-S, InvNr. 62101









Nr. 1 - 6: *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 2, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni-*Zone, *Hyphantoceras*-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 5 Wind., R., 2,5 cm, Halle, SLG. C. DIEDRICH Halle/ Münster
- Nr. 2: 5 Wind., L., 10 cm, Schicht 4, Halle, SLG. M. SOWIAK Osnabrück Inv.-Nr. 10/3
- Nr. 3: 4 Wind., R., 10,5 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 4: 4 5 Wind., L., 14,5 cm, Schicht 6, Halle, Finder: R. FABER, SLG. NKMBI
- Nr. 5: 3 Wind., L., 9 cm, Halle, SLG. J. MAIER Bielefeld-Jöllenbeck
- Nr. 6: 3 Wind., L., 8,5 cm, Schicht 4, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld



Nr. 1 - 6: *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 2, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni*-Zone, *Hyphantoceras*-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 3 Wind., L., 11,5 cm, Halle, Finder: K. LENZER, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 2: 3 Wind., L., 11,2 cm, Schicht 6, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 3: 5 Wind., R., 7,6 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 4: 4 Wind., R., 11 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 5: 4 Wind., L., 15 cm, Schicht 6, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 6: 8 Wind., L., 21,5 cm, Halle, SLG. K. LENZER Bielefeld-Brackwede



Nr. 1 - 6: Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 2, Ober-Turo nium, Subprionocyclus neptuni-Zone, Hyphantoceras-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 3 Wind., L., 9,8 cm, Schicht 3, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 2: 4 Wind., L., 15,6 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 3: 4 Wind., R., 15 cm, Schicht 6, Halle, Finder: R. FABER, SLG. NKMBI
- Nr. 4: 4 Wind., L., 11 cm, Schicht 6 Halle, SLG. SMfN-S Inv.-Nr. 62103
- Nr. 5: 6 Wind., R., 10,5 cm, Schicht 4, Halle, SLG. N. MEYER Stadthagen
- Nr. 6: 4 Wind., 12 cm, Schicht 5, Halle, Finder: R. FABER, SLG. NKMBI



Nr. 1 - 7: *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 2, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni-*Zone, *Hyphantoceras*-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 4 Wind., L., 12 cm, Halle, SLG. K. WIEDENROTH Garbsen
- Nr. 2: 5 Wind., R., 11,5 cm, Halle, SLG. K. LENZER
- Nr. 3: 5 Wind., R., 10,5 cm, Halle, SLG. K. LENZER
- Nr. 4: 6 Wind., L., 9,5 cm, Halle, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 5: 4 Wind., R., 10 cm, Schicht 4, Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 6: 3 Wind., L., 7,2 cm, Schicht 4, OWD, Finder: S. SCHUBERT, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 7: 4 Wind., L., 6 cm, Halle, SLG. K. WIEDENROTH Garbsen











Nr. 1 - 4: *Hyphantoceras reussianum* (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 3, Ober-Turonium, *Subprionocyclus neptuni*-Zone, *Hyphantoceras*-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 3 Wind., R., 13 cm, Schicht 6, Halle, Finder: R. FABER, SLG. H. BREITKREUTZ Enger-Besenkamp
- Nr. 2: 6 Wind., R., 15,5 cm, Halle, SLG. N. MEYER, Stadthagen
- Nr. 3: 3 Wind., R., 12,2 cm, Schicht 4, Halle, SMfN-S Inv.-Nr. 62122
- Nr. 4: 3 4 Wind., L., 15,8 cm, Schicht 6, OWD, SLG. R. METZ-DORF Bielefeld



Nr. 1 - 4: Hyphantoceras reussianum (d'ORBIGNY, 1850), Makroconche Typ 3 (1, 2), Makroconche Typ 4 (3, 4), Ober-Turonium, Subprionocyclus neptuni-Zone, Hyphantoceras-Event (Schicht 1 - 8)

- Nr. 1: 4 Wind., R., 11 cm, Halle, SLG. K. LENZER Bielefeld
- Nr. 2: 2 3 Wind., L., 9 cm, Halle, SLG. G. RHEINGANS Bielefeld-Jöllenbeck
- Nr. 3: Bruchstück, 6,5 cm, Halle, Finder: S. SCHUBERT, SLG. R. METZDORF Bielefeld
- Nr. 4: 4 Wind., L., 7,5 cm, Schicht SML (7), Halle, SLG. R. METZDORF Bielefeld







ZOBODAT - www.zobodat.at

Zoologisch-Botanische Datenbank/Zoological-Botanical Database

Digitale Literatur/Digital Literature

Zeitschrift/Journal: <u>Berichte des Naturwissenschaftlichen Verein für</u> <u>Bielefeld und Umgegend</u>

Jahr/Year: 1993

Band/Volume: 34

Autor(en)/Author(s): Metzdorf Ralf

Artikel/Article: Die innerartliche Variationsbreite von Hyphantoceras reussiamm M'O r b i g n y , 1850) aus dem Bereich des Hyphantoceras-Event (Ober-Turonium) von Halle/Westf. und dem Ostwestfalendamm (Bielefeld) 177-215