Kwartalnik Geologiczny, t. 34, nr 4, 1990 r., str. 585-610

Zdzisław MODŁIŃSKI

Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

Przedstawiono wyniki badań makrofauny, głównie trylobitów i ramienionogów, stwierdzonej w osadach od arenigu po aszgil we wschodniej części obniżenia podlaskiego. Uściślono schemat rozpoziomowania stratygraficznego osadów węglanowo-marglistych ordowiku oraz przedstawiono propozycję poziomów biostratygraficznych na podstawie trylobitów.

WSTEP

Badania osadów ordowickich wschodniej części obniżenia podlaskiego rozpoczęto na początku lat sześćdziesiątych (E. Tomczykowa, 1962; J. Znosko, 1964). Zaproponowany przez J. Znoskę (1964) schemat rozpoziomowania stratygraficznego profilu ordowiku został przyjęty przez większość badaczy, a w latach następnych rozwinięty i potwierdzony badaniami makro- i mikropaleontologicznymi (m. in. W. Bednarczyk, 1966; B. Szymański, 1968, 1971, 1973). Materiały do tych badań pochodziły z kilkunastu otworów wiertniczych wykonanych przez Państwowy Instytut Geologiczny w ramach poszukiwań rud żelaza. Szczegółowymi badaniami biostratygraficznymi objęta została niższa część profilu odpowiadająca osadom od tremadoku po landeil.

Pod koniec lat sześćdziesiątych i w latach siedemdziesiątych w omawianym regionie uzyskano kilkadziesiąt nowych pełnordzeniowanych profilów ordowiku. Pochodziły one głównie z prac prowadzonych przez Zakład Geologii Złóż Rud Metali PIG, wiercenia Stadniki IG 1 i Wrotnów IG 1 prowadził Zakład Geologii Regionalnej Obszarów Platformowych PIG, a Terespol 1 i Biała Podlaska 2 — Górnictwo Naftowe. Lokalizację wybranych otworów wiertniczych badanego regionu przedstawiono na fig. 1. Ograniczo-



Fig. 1. Szkic lokalizacji obszaru badań

1-32 – wybrane otwory wiertnicze osiągające ordowik: 1 – Biała Podlaska 2, 2 – Terespol 1, 3 – Mielnik IG 1, 4 – Stadniki IG 1, 5 – Wrotnów IG 1, 6 – Brańsk IG 1, 7 – Proniewicze IG 1, 8 – Czyże IG 1, 9 – Warpechy Nowe IG 1, 10 – Zubowo IG 1, 11 – Tyniewicze IG 1, 12 – Deniski IG 2, 13 – Tyrczówka IG 1, 14 – Pawły IG 1, 15 – Trościanica IG 1, 16 – Husaki IG 8, 17 – Husaki IG 7, 18 – Haćki IG 6, 19 – Orzechowicze IG 1, 20 – Haćki IG 8, 21 – Husaki IG 2WD, 22 – Haćki IG 4, 23 – Husaki IG 4, 24 – Chraboły IG 2, 25 – Haćki IG 1, 26 – Haćki IG 2, 27 – Sobótka IG 1, 28 – Chraboły IG 4, 29 – Hryniewicze IG 1, 30 – Rzepniewo IG 1, 31 – Rzepniewo IG 2, 32 – Deniski IG 1

Sketch of the localization of the investigated area

1-32 — the chosen boreholes reaching the Ordovician

no się tu do podania usytuowania jedynie tych otworów, z których pochodzą trylobity, ilustrowane na tabl. I—VIII. W potremadockiej serii węglanowo-marglistej ordowiku napotykano liczne szczątki makrofauny głównie trylobitów i ramienionogów. Zidentyfikowana makrofauna uzupełniła dokumentację paleontologiczną badanych osadów i umożliwiła przedstawienie propozycji poziomów biostratygraficznych na podstawie trylobitów. Przyczyniło się to do bardziej szczegółowego rozpoziomowania osadów oraz umożliwiło pełniejszą korelację z ordowikiem innych obszarów platformy wschodnioeuropejskiej.

Zasięgi stratygraficzne zidentyfikowanej fauny tego regionu przedstawiono w tab. 1– 3. Zestawiono je na podstawie publikowanych prac W. Bednarczyka (1966), Z. Modlińskiego (1973), B. Szymańskiego (1971, 1973), E. Tomczykowej (1964), J. Znoski (1964) oraz nowych oznaczeń autora.

Na zakończenie uwag wstępnych pragnę złożyć najserdeczniejsze podziękowania dr E. Barejowej za przekazanie wielu interesujących próbek do badań oraz Paniom J. Modrzejewskiej i R. Ufnal za wykonanie fotografii trylobitów.



Zasięgi stratygraficzne trylobitów

Tabela

ARENIG	I.	ANWIRN	LANDEIL KARADOK ASZGII.										ы о ы		
Didymograptus hirundo Didymograptus extensus	Didymograptus bifidus	Didymograptus murchisoni	Glyptograptus teretlusculus	Nemagraptus gracilis	Climacograptus peltifer		Climacograptus wilsoni	clingani	Dicranograptus	linearis	Pleurograptus	Dicellograptus complanatus	Dicellograptus anceps	rytyjski podział hrono- 1 bio- tratygraficzny	
OELAND					VIRU						HA	RJU		Nad pod str	
WOŁCHOW LATORP	KUNDA	LASNAMAGI	UHAKU	KUKRUSE	IDAVERE	J OHV I	KEILA	OANDU	RAKVERE	NABALA	VORMSI	PIRGU	PORKUNI	bałtycki ział chrono- atygraficzny	
Acro	thele of embolor ulella tella of Ranon Pauro Antig Hemin	coratopygaru h lingulaefo cf. lepis (f. uncinata l. Conotreta christianiae chr	m (Brog rmis (M Salter) (Pande: (Kjeru (Pande: cf. pl. tumidi: Orthi: Skeni Clitar Anigon Frogon Lagod: datystrop ella wei ella wei	ger) ickwi r) lf) r) anus a a (Pa a s call diode mboni ambon iella mboni ella senbe: Shamp taaena taaena taaena	tz) 	a Öpi alma anus flex rrica ocran ma c Pseu Opik Wyso Opik Wyso Opik Wyso Opik Wyso Trii a e rella	 	er) nder) k nissim osoide ia hia ly lliku ula l ichova a l ? Wysogó nsis J rophom Orbi	a (Eic s Männil Pateru rski ones ena culoid	hwald) il la	wald			Ramienionogi	Zasięgi stratygraficzne ramienionogów Tabela 2

BIOSTRATYGRAFIA POTREMADOCKICH OSADÓW ORDOWIKU

ARENIG

Do arenigu w omawianym regionie zaliczane są dwa ogniwa litostratygraficzne: glaukonityt oraz dolomity i wapienie glaukonitowe. Wiek glaukonitytów w obniżeniu podlaskim był wielokrotnie omawiany, a przynależność ich do arenigu dolnego — latorpu nie budzi wątpliwości (B. Szymański, 1971). Obecnie zebrane dane biostratygraficzne potwierdzają ten pogląd i pozwalają na dodatkowe sprecyzowanie jego pozycji stratygraficznej.

Makrofauna występująca w glaukonitycie to niezbyt liczny zespół ramienionogów latorpu (tab. 2) oraz nieliczne szczątki graptolitów *Didymograptus* cf. *extensus* (Hall) i *Didymograptus* sp. zidentyfikowane przez H. Tomczyka (vide J. Znosko, 1964). W zachodniej części obniżenia podlaskiego stwierdzono w osadach glaukonitowych graptolity (Z. Modliński, 1968) wskazujące, że początek sedymentacji tych osadów przypada na poziom Didymograptus balticus. Można zatem z jednej strony przypuszczać, iż również we wschodniej części obniżenia podlaskiego brak jest osadów najniższego latorpu — poziomu Tetragraptus phyllograptoides (B. Szymański, 1971).

Z drugiej strony w dolnej części leżących wyżej dolomitów i wapieni glaukonitowych występują trylobity *Niobe* aff. *incerta* Tjernvik (W. Bednarczyk, 1966) oraz oznaczone przeze mnie *Nileus* cf. *exarmatus* Tjernvik i *Plesiomegalaspis estonica* Tjernvik (tabl. II, fig. 15). Najistotniejsza jest tu obecność tego ostatniego gatunku, który wyznacza najwyższy poziom trylobitowy latorpu Skandynawii (T. Tjernvik, 1956) równowiekowy poziomowi graptolitowemu Phyllograptus angustifolius elongatus Skandynawii i Polski północnej. Glaukonityt wschodniej części obniżenia podlaskiego jest zatem ograniczony w zasadzie do odpowiedników wiekowych poziomów graptolitowych Didymograptus balticus i Phyllograptus densus.

W wyższej części dolomitów i wapieni glaukonitowych stwierdzono zespół trylobitów i ramienionogów jednoznacznie wskazujących na obecność arenigu górnego — wołchowu (tab. 1 i 2). W zespole tym występuje gatunek *Megistaspis limbata* (Boeck) — takson wskaźnikowy dla środkowego poziomu wołchowu. Mało prawdopodobna jest tu natomiąst obecność najwyższej części wołchowu, odpowiadającej poziomowi Asaphus lepidurus Polski północnej (Z. Modliński, 1973) i nadbałtyckiego obszaru Związku Radzieckiego (R. M. Männil, 1966). Dolomity i wapienie glaukonitowe obejmują więc zapewne najwyższy latorp — poziom Plesiomegalaspis estonica oraz niższą część wołchowu po poziom Megistaspis limbata włącznie.

LANWIRN

Na rozmytej powierzchni dolomitów i wapieni glaukonitowych arenigu występuje kompleks wapieni z oolitami żelazistymi lanwirnu (W. Bednarczyk, 1966; B. Szymański, 1968, 1971). Zidentyfikowana w tych osadach fauna, jakkolwiek jednoznacznie dokumen-

СН	RON	0-	LITO-	KOMPLEKSY LITO-	POZIOMY						
STR		GRAFIA	LUGIA	STRATYGRAFICZNE	TRYLOBITOWE						
 	Э	PORKUNI	5		Mucronaspis						
Aszc	A R J	PIRGU	5-5-	i szarorożowe	Parillaenus roemeri						
	н	VORMSI NA BALA			Chasmops eichwaldi						
		RAKVERE		marale szaco-	Chasmops wesenbergensis						
0 2		OANDU		zielonkawe	Chasmops macrourus						
KARAD		KE}LA									
		ινнοι			Illaenus tallax						
		IDAVERE	21-1-								
	л Ч	KUKRUSE		detrytyczne i margliste	Illaenus crassicauda						
LANDEIL	- >	υнаки		wapienie szare	Necasaphus ornatus						
z a		LASNA- MAGI ASERI	0 0 0 0 0 0 0 0 0	wapienie z oolitami żelazistymi	Illaenus planifrons						
LANWI		KUNDA	000000000000000000000000000000000000000		Illaenus ex gr. sarsi Asaphus raniceps						
9 - z	LAND	WOFCHOM		dolomity i wapienie glaukonitowe	Megistaspis limbata						
ARE	ш О	LATORP		glaukonityt	Plesiomegalaspis estonica						
•	• •]. [9	19								



towała lanwirnski wiek osadów, nie była jednak wystarczająca dla ich bardziej szczegółowego rozpoziomowania. Możliwość taką stwarza oznaczony ostatnio zespół trylobitów (tab. 1). Wśród oznaczonej fauny w najniższej części wyróżnia się liczny gatunek *Asaphus raniceps* Dalman (tabl. I, fig. 1, 2). Wyznacza on poziom biostratygraficzny w obrębie środkowej części osadów piętra kunda Skandynawii, nadbałtyckiego obszaru Związku Radzieckiego i Polski północnej. Nie stwierdzono natomiast fauny dokumentującej najniższą część tego piętra odpowiadającą poziomowi Asaphus expansus. Prawdopodobnie więc na pograniczu arenigu i lanwirnu przypada tu luka stratygraficzna obejmująca poziom Asaphus lepidurus górnego wołchowu i poziom Asaphus expansus najniższej części piętra kunda.

W wyższej części osadów zaliczonych do piętra kunda brak jest już przedstawicieli Asaphus raniceps Dalman, w dalszym ciągu występują trylobity z rodzaju Megistaspidella i Illaenus ex gr. sarsi Jaanusson, a ponadto pojawia się Megistaspis cf. gibba (Schmidt) oraz fragmentarycznie zachowane graptolity Didymograptus cf. obscurus Ekström, Pseudoclimacograptus sp. i Glyptograptus sp.

W wyższej części wapieni z oolitami żelazistymi zidentyfikowałem trylobity *Illaenus* sulcifrons Holm i *I. planifrons* Jaanusson (tabl. V, fig. 1, 2, 4, 5), *Neoasaphus* sp. oraz graptolity z rodzaju *Pseudoclimacograptus*. Przytoczona fauna wraz z oznaczonym przez W. Bednarczyka (1966) *Neoasaphus* cf. kowalewskii (Lawrow) dobrze dokumentuje obecność utworów piętra aseri lanwirnu górnego. W wapieniach z oolitami żelazistymi nie stwierdzono natomiast makrofauny jednoznacznie wskazującej na obecność osadów najwyższego lanwirnu odpowiadającego nadbałtyckiemu piętru lasnamagi.

LANDEIL

Powyżej wapieni z oolitami żelazistymi występuje kompleks wapieni szarych. J. Znosko (1964) uznał, iż odpowiadają one zapewne górnej części piętra lasnamagi oraz piętru uhaku. Taką pozycję stratygraficzną w pełni potwierdzają znalezione tu trylobity *Neoasaphus ornatus* (Pompecki) i *Illaenus excellens* Holm (tabl. I, fig. 3–8; tabl. II, fig. 9; tabl. III, fig. 4, 5).Taksonem wskaźnikowym dla poziomu biostratygraficznego jest tu *Neoasaphus ornatus* (Pompecki) występujący powszechnie w wielu profilach. Gatunek ten odnoszony jest do najwyższej częśći piętra lasnamagi i piętra uhaku. Na obszarze

Fig. 2. Syntetyczny profil litologiczno-stratygraficzny potremadockich osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

 ^{1 –} glaukonityty, 2 – dolomity i wapienie z glaukonitem, 3 – wapienie organodetrytyczne z ooidami żelazistymi, 4 – wapienie organodetrytyczne, 5 – wapienie margliste, 6 – wapienie margliste o strukturze gruzłowej, 7 – margle, 8 – powierzchnie rozmyć

Synthetic lithologic and stratigraphic profile of the post-Tremadoc sediments of the Ordovician in the eastern part of the Podlasie Depression

^{1 -} glauconitites, 2 - dolomites and limestones with glauconite, <math>3 - organodetritic limestones containing the ferruginous ooids, <math>4 - organodetritic limestones, 5 - marly limestones, 6 - nodular-textured marly limestones, 7 - marls, 8 - washout level

Tabela 3

Zasięgi stratygraficzne graptolitów i innej makrofauny

Brytyjski podział chrono- i bio- stratygraficzny			Nadbałtycki podział chrono- stratygraficzny			Graptolity								Inna makrofauna											
	Dicellograptus anceps		PORKUNI																						
ASZGI	Dicellograptus complanatus	חנא	PIRGU																						
	Pleurograptus	HAI	VORMSI					t Wood						Ι							_			89	
	linearis		NABALA					siles e	t ma					T g	4									crinit	
	Dioranographus		RAKVERE					ctus I	cograi			imus (Carruthers)		ograpt	apwort							_	eim)	erites Helio	
KARADOK	clingani		OANDU					tus ar	CIFE				lmus (Carruthers)	Dicell	graptus truncatus]								chloth	nospna	
	Climacograptus wilsoni		KEILA		l Retrön		as	exograi I	ļ.											(blewd		_	are (J	1 1 1 1 1 1 1 1 1	
	Climacograptus	VIRU	JOHVI				ograpt	Ample									<u>.</u>			h (Eic	roder	, 	regut		
			IDAVERE	-	t urus E	ptus	Glypt				raptus		inim -		Orthog I		enberg		aria	ellatu	um Sch	oceraa	oceras		
8	Nemagraptus gracilis		KUKRUSE	(ILEH	, obsc	acogra				nema aptus	aptus Orthog	orthog	tus cf		_		(Wah)	eras	Conul	s canc	cognit	erth G	VECE		
LANDE	Glyptograptus feretiusculus		UHAKU) snaa	tus cf	doclim				Dictyo			cograp 				duplex	Pudoc		docera	cf. in				
IN	Didymograptus		LASNAMAGI	exten lograpt		Pseud				De.			Clima				ceras (cyclen	ceras				
LANWIR	murchisoni		ASERI	cus cf	Didyn												opua			Parac	opua				
	Didymograptus bifidus		KUNDA	ograpt	1																				
ÐIN	Didymograptus hirundo	GIAND	WOŁCHOW	Didym																					
ARE	Didymograptus extensus	OF	LATORP																						

nadbałtyckim poziom Neoasaphus ornatus wyróżniany jest w Estonii i w rejonie Leningradu w obrębie warstw porożskich, zaliczanych do wyższej części lasnamagi i niższego uhaku (T. N. Alichowa, 1960; R. M. Männil, 1966).

KARADOK

Osady karadoku i aszgilu wschodniej części obniżenia podlaskiego były dotychczas omówione jedynie wstępnie (J. Znosko, 1964; Z. Modliński, 1973), dlatego też podana zostaje tu ich zwięzła charakterystyka litologiczna i miąższościowa.

Powyżej wapieni szarych landeilu występuje kompleks wapieni organodetrytycznych i marglistych o zmiennej miąższości od ok. 2 do ok. 25 m. Są to zazwyczaj wapienie zrekrystalizowane, szare i ciemnoszare, miejscami o strukturze gruzłowej. W wapieniach spotyka się liczne, cienkie, ciemnoszare, nieregularne przerosty margliste i ilaste oraz pojedyncze wkładki margli. W dolnej i środkowej części tego kompleksu zidentyfikowałem zespół makrofauny zawierający m. in. trylobity *Illaenus crassicauda* (Wahlenberg), *I.* cf. *kukersianus* Holm, *Lonchodomas rostratus* (Sars) i *Ogmasaphus kiaeri* Henningsmoen. Zespół ten jednoznacznie dokumentuje obecność osadów piętra kukruse. W niektórych profilach w górnej części kompleksu wapiennego pojawia się inny zespół fauny zawierający m. in. *Illaenus jevensis* Holm, *I. fallax* Holm i *Panderia parvula* (Holm), wskazujący na przynależność tych osadów do piętra idavere.

Wyżej w profilu karadoku występuje kompleks margli szarozielonkawych o miąższości osiągającej maksymalnie ponad 20 m. Są to margle, margle ilaste, czasem przechodzące w iłowce wapniste barwy szarozielonkawej i szarej z odcieniem zielonkawym. W obrębie margli spotyka się wkładki, soczewki i gruzły wapieni organodetrytycznych i marglistych. W dolnej części tego kompleksu stwierdzono zespół trylobitów i ramienionogów (tab. 1 i 2), zawierający: *Illaenus fallax* Holm, *Chasmops bucculenta* (Sjögren), *Cybele aspera* Linnarsson, *Platystrophia lynx lynx* Eichwald, *Leptaena alliku* Männil i inne. Fauna ta dokumentuje piętra idavere, johvi i keila. Ścisłe rozgraniczenie osadów tych pięter w poszczególnych profilach jest jednak utrudnione z uwagi na niezbyt liczne występowanie fauny przewodniej.

Bardzo dobrą dokumentację paleontologiczną zawiera środkowa część kompleksu margli szarozielonkawych. Występują tu liczne szczątki trylobitów głównie z rodzaju Chasmops (tab. 2), na których podstawie wyróżniono dwa poziomy trylobitowe: Chasmops macrourus i Ch. wesenbergensis (fig. 2). W obrębie osadów poziomu Chasmops macrourus poza taksonem wskaźnikowym stwierdzono *Chasmops inge* Roomusoks, *Ch.* cf. *conicophthalma* (Angelin), *Pharostoma oelandicum* Angelin — gatunki charakterystyczne dla piętra oandu. Osady poziomu Chasmops wesenbergensis przynależą do piętra rakvere i zawierają: *Chasmops wesenbergensis* Schmidt, *Ch.* aff. *wesenbergensis* Schmidt, *Decorproetus solenotus* Owen, *Lonchodomas* aff. *pennatus* (La Touche), *Climacograptus* cf. *minimus* (Carruthers) i inne.

Górna część kompleksu margli szarozielonkawych zawiera trylobity: Chasmops eichwaldi Schmidt, Parillaenus roemeri (Volborth), Tretaspis seticornis (Hisinger), Stenopareia linnarssoni (Holm) i inne, oraz graptolity Orthograptus truncatus Lapworth i Dicellograptus sp. Ta część profilu odpowiada nadbałtyckim piętrom nabala i vormsi.

ASZGIL

W niektórych profilach tego regionu, powyżej kompleksu margli szarozielonkawych, występuje jeszcze kompleks wapieni jasnoszarych i szaroróżowych. Miąższość jego osiąga maksymalnie ok. 5 m. Są to wapienie margliste, rzadziej organodetrytyczne, miejscami o strukturze gruzłowej. W wapieniach występują wkładki, laminy i przerosty szarozielon-

÷

kawych margli i iłowców wapnistych. W stropie wapienie te są wyraźnie rozmyte, a w części przystropowej często spirytyzowane. Dokumentacja paleontologiczna tych osadów jest stosunkowo słaba. Stwierdzono tu *Parillaenus roemeri* (Volborth), *P. aff. roemeri* (Volborth), *Stenopareia linnarssoni* (Holm), *Flexycalymene*? sp., *Mucronaspis* sp. oraz bliżej nieoznaczalne szczątki graptolitów z rodzajów *Dictyonema* i *Dendrograptus* oraz ramienionogi *Orbiculoidea* sp. Osady te odpowiadają aszgilowi dolnemu — piętru pirgu, a w niektórych profilach zachowane prawdopodobnie są fragmentaryczne utwory aszgilu górnego — piętra porkuni, na co wskazuje obecność szczątków trylobitów z rodzaju *Mucronaspis*.

WNIOSKI

1. Seria osadów węglanowo-marglistych ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego obejmuje utwory od arenigu dolnego po aszgil włącznie.

2. Zidentyfikowana makrofauna umożliwiła bardziej szczegółowe rozpoziomowanie osadów ordowiku, zwłaszcza karadoku i aszgilu, które dotychczas były jedynie wstępnie opracowane.

 Stwierdzone zespoły i poziomy trylobitowe umożliwiają ścisłą korelację badanego profilu z równowiekowymi osadąmi Polski północnej, Lubelszczyzny oraz nadbałtyckiego obszaru Związku Radzieckiego.

4. Korelacja biostratygraficzna z ordowikiem zapadliska brzeskiego na Białorusi (W. J. Puszkin, 1981) jest utrudniona z uwagi na brak opracowań trylobitów z tego obszaru.

Zakład Geologii Wgłębnej Niżu Państwowego Instytutu Geologicznego Warszawa, ul. Rakowiecka 4 Nadesłano dnia 14 maja 1990 r.

PIŚMIENNICTWO

ALICHOWA T.N. (1960) — Stratigrafija ordowikskich otłożenij Russkoj płatformy. Gosgieołtiechizdat. Moskwa.

BEDNARCZYK W. (1966) — Uwagi o stratygrafii ordowiku w rejonie Białowieży. Kwart. Geol., 10, p. 33–43, nr 1.

MODLIŃSKI Z. (1968) — O pozycji stratygraficznej ordowickich glaukonitytów w zapadlisku podlaskim. Prz. Geol., 16, p. 474–476, nr 10.

MODLIŃSKI Z. (1973) - Stratygrafia i rozwój ordowiku w północno-wschodniej Polsce. Pr. Inst. Geol., 72.

MÄNNIL R.M. (1966) — Istorija razwitja Bałtijskogo Bassiena w ordowike. Izd. Wałgus. Tallin.

PUSZKIN W.J. (1981) — Stratigrafija i korrielacja niżne-średnie-ordowikskich otłożenij Biełorussi. Gieołogija zapada Wostoczno-Jewropejskoj płatformy, p. 73—91. Nauka i Technika. Mińsk. SZYMAŃSKI B. (1968) — Wapienie z oolitami żelazistymi środkowego ordowiku Białowieży i Mielnika. Kwart. Geol., 12, p. 1–11, nr 1.

SZYMAŃSKI B. (1971) — Dolny ordowik północno-wschodniej części obniżenia podlaskiego. Kwart. Geol., 15, p. 528—546, nr 3.

SZYMAŃSKI B. (1973) - Osady tremadoku i arenigu na obszarze Białowieży. Pr. Inst. Geol., 69.

TJERNVIK T. (1956) — On the Early Ordovician of Sweden. Stratigraphy and Fauna. Bull. Geol. Inst. of Uppsala, 36, pt. 2-3.

TOMCZYKOWA E. (1962) - Ordowik. W: Budowa geologiczna Niżu Polskiego. Pr. Inst. Geol.

TOMCZYKOWA E. (1964) — Ordowik platformy wschodnioeuropejskiej na obszarze Polski. Kwart. Geol., 8, p. 491 — 502, nr 3.

ZNOSKO J. (1964) — Ordowik obszaru Białowieży i Mielnika. Kwart. Geol., 8, p. 60-71, nr 1.

Zdzisław MODLIŃSKI

THE REMARKS ON THE BIOSTRATIGRAPHY OF THE ORDOVICIAN SEDIMENTS IN THE EASTERN PART OF THE PODLASIE DEPRESSION

Summary

In the region mentioned, at the end of the sixties and in the seventies, the post-Tremadoc sediments of the Ordovician have been investigated by several tens of the new, full-cored borehole profiles. The fauna identified (Table 1--3; Plate I—VIII) helped to the more detailed distinguishing of horizons and allowed to form the more exact correlation with the formations of the same age in other areas of the East-European Platform.

The Lower Ordovician glauconitites of the eastern part of the Podlasie Depression are limited in principle to the graptolite horizons Didymograptus balticus and Phyllograptus densus of the same age. The dolomites and glauconititic limestones existing above, belong to the highest Latorpian — the horizon of Plesiomegalaspis estonica, and the lower part of the Volchov with the horizon of Megistaspis limbata included.

In the lower part of the limestone complex with the ferruginous oolites of the Llanvirnian, the well marked horizon of Asaphus raniceps exists, in the upper part of which the specific fauna *Illaenus sulcifrons* Holm and *I. planifrons* Jaanusson was found, documenting the Aseri Stage. In this complex, the macrofauna showing the presence of the Lasnamagi Stage was not found.

The trilobite fauna *Neoasaphus ornatus* (Pompecki) and *Illaenus excellens* Holm confirms the appurtence of the grey limestone complex to the highest stages of Lasnamagi and Uhaku.

In the Lower Caradoc, the organodetritic and marly limestone complex contains the fauna of the Kukruse Stage, such as *Illaenus crassicauda* (Wahlenberg), *Ogmasaphus kiaeri* Henningsmoen, and in some profiles contain the fauna of the Idavere Stage — *Illaenus jevensis* Holm and *I. fallax* Holm.

Higher in the profile exists the complex of grey-greenish marls. In the lower part of the marls the fauna *Illaenus fallax* Holm, *Chasmops bucculenta* (Sjögren) has been found, together with other fauna, showing the presence of the stages: Idavere, Johvi and Keila. In the central part of the marls, the plentiful trilobite fauna of the stages: Chasmops macrourus and Ch. wesenbergensis, belongs to the Oandu and Rakvere stages. In the upper part of the marls the fauna *Chasmops eichwaldi* Schmidt, *Parillaenus roemeri* and other have been found, belonging to the Nabala and Vormsi stages.

Above the sediments of the Caradoc in some profiles, the complex of light-grey and grey-pink limestones exists, which belongs to the Ashgillian. The Lower Ashgillian — Pirgu, and the Upper Ashgillian — Porkuni, is undoubtedly represented in some of the profiles.

TABLICA I

Fig. 1, 2. Asaphus raniceps Dalman

1 — pygidium, pow. 1,7 x, otwór (borehole) Haćki IG 2, głęb. (depth) 588,4 m; 2 — pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 613,8 m; lanwirn dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 3-8. Neoasaphus ornatus (Pompecki)

3 – pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Trościanica IG 1, głęb. (depth) 435,2 m; 4 – pygidium, pow. 1,1 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 547,5 m; 5 – pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Chraboły IG 2, głęb. (depth) 579,0 m; 6 – pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 541,3 m; 7 – pygidium, pow. 1,7 x, otwór (borehole) Deniski IG 2, głęb. (depth) 552,2 m; 8 – pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 548,1 m; landeil, piętro uhaku i najniższa część piętra kukruse (Llandeilian, Uhaku Stage and the lowest part of Kukruse Stage)

TABLICA I

















Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA II

Fig. 1. Trinucleinae gen. et sp. indet.

Cefalon, pow. 2,8 x, otwór (borehole) Wrotnów IG 1, głęb. (depth) 1584,0 m; karadok, piętro oandu (Caradoc, Oandu Stage)

Fig. 2, 3. Panderia sp.A

2 — kranidium, pow. 3,3 x; 3 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 4, głęb. (depth) 620,5 m; lanwim dolny, piętro kunda (Lower Llanvimian, Kunda Stage)

Fig. 4. Ogmasaphus sp.

Pygidium, pow. 1,5 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1172,0 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 5. Panderia ramosa Burton

Pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Zubowo IG 1, głęb. (depth) 563,3 m; arenig górny, piętro wołchow (Upper Arenigian, Volchov Stage)

Fig. 6, 7. Panderia parvula (Holm)

6 – pygidium, pow. 3,5 x, otwór (borehole) Mielnik IG 1, głęb. (depth) 1150,0 m; 7 – pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 2, głęb. (depth) 551,3 m; karadok, piętra kukruse – oandu (Caradoc, Kukruse – Oandu stages)

Fig. 8. Ogmasaphus kiaeri Henningsmoen

Pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Haćki IG 6, głęb. (depth) 604,5 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 9. Neoasaphus ornatus (Pompecki)

Pygidium, pow. 2,8 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1176,2 m; landeil, najniższa część piętra kukruse (Llandeilian, the lowest part of Kukruse Stage)

Fig. 10. Cyrtometopus sp.

Kranidium, pow. 2,6 x, otwór (borehole) Tyrczówka IG 1, głęb. (depth) 544,1 m; lanwirn dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 11. Panderia cf. parvula (Holm)

Pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1153,0 m; karadok dolny, piętro keila (Lower Caradoc, Keila Stage)

Fig. 12. Trinodus sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 611,0 m; lanwim dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 13. Nileus cf. exarmatus Tjernvik

Pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Czyże IG 1, głęb. (depth) 437,0 m; arenig dolny, piętro latorp (Lower Arenigian, Latorp Stage)

Fig. 14. Megistaspidella sp.

Pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Rzepniewo IG 2, głęb. (depth) 548,0 m; lanwim dolny, piętro kunda (Lower Llanvimian, Kunda Stage)

Fig. 15. Plesiomegalaspis estonica Tjernvik

Kranidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Czyże IG 1, głęb. (depth) 437,0 m; arenig dolny, piętro latorp (Lower Arenigian, Latorp Stage)

TABLICA II



Zdzisław MODLINSKI - Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA III

Fig. 1-3. Illaenus ex gr. sarsi Jaanusson

1 — kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Chraboły IG 4, głęb. (depth) 576,3 m; 2 — pygidium, pow. 1,8 x, otwór (borehole) Brańsk IG 1, głęb. (depth) 784,9 m; 3 — kranidium, pow. 1,9 x, otwór (borehole) Haćki IG 8, głęb. (depth) 650,2 m; lanwim dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 4, 5. Illaenus excellens Holm

4 – pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Brańsk IG 1, głęb. (depth) 770,5 m; 5 – kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Zubowo IG 1, głęb. (depth) 557,1 m; landeil, piętro uhaku (Llandeilian, Uhaku Stage)

Fig. 6-8. Illaenus sarsi Jaanusson

6 – pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehóle) Hryniewicze IG 1, głęb. (depth) 553,1 m; 7 – pygidium, pow. 2,6 x, otwór (borehole) Husaki IG 8, głęb. (depth) 632,0 m; 8 – pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Hryniewicze IG 1, głęb. (depth) 553,1 m; lanwirn dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 9. Illaenus sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1157,0 m; karadok dolny, piętro idavere (Lower Caradoc, Idavere Stage)

TABLICA III



Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA IV

Fig. 1-3. Parillaenus roemeri (Volborth)

1 — kranidium, pow. 1,9 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 599,7 m; 2 — pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Proniewicze IG 1, głęb. (depth) 609,6 m; 3 — kranidium, pow. 1,7 x, otwór (borehole) Haćki IG 4, głęb. (depth) 582,8 m; karadok górny — aszgil dolny, piętra nabala — pirgu (Upper Caradoc — Lower Ashgillian, Nabala — Pirgu stages)

Fig. 4, 5. Stenopareia cf. glaber (Kjerulf)

4 – pygidium, pow. 1,1 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1171,0 m; 5 – pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 514,0 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 6, 7. Illaenus jevensis Holm

6 — kranidium, pow. 2,5 x, otwór (borehole) Wrołnów IG 1, głęb. (depth) 1591,5 m; 7 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Haćki IG 8, głęb. (depth) 629,5 m; karadok dolny, piętro idavere (Lower Caradoc, Idavere Stage)

Fig. 8, 9. Illaenus fallax Holm

8 – pygidium, pow. 2,1 x, otwór (borehole) Wrotnów IG 1, głęb. (depth) 1586,8 m; 9 – pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Terespol 1, głęb. (depth) 771,0 m; karadok dolny, piętra idavere i johvi (Lower Caradoc, Idavere and Johvi stages)

Fig. 10. Illaenus cf. kukersianus Holm

Kranidium, pow. 2,5 x, otwór (borehole) Biała Podlaska 2, głęb. (depth) 687,8 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 11, 12. Stenopareia linnarssoni (Holm)

11 — pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Wrotnów IG 1, głęb. (depth) 1580,0 m; 12 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Wrotnów IG 1, głęb. (depth) 1579,8 m; karadok górny — aszgil dolny, piętra vormsi i pirgu (Upper Caradoc — Lower Ashgillian, Vormsi and Pirgu stages)

Fig. 13. Illaenus crassicauda (Wahlenberg)

Pygidium, pow. 3,5 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, glęb. (depth) 545,7 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 14. Illaenus aff. crassicauda (Wahlenberg)

Pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Zubowo IG 1, głęb. (depth) 546,6 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

TABLICA IV



Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA V

Fig. 1, 2. Illaenus sulcifrons Holm

1 — pygidium, wielkość naturalna (natural size); 2 — pygidium, widok z boku (in side view), wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Czyże IG 1, głęb. (depth) 432,0 m; lanwirn górny, piętro aseri (Upper Llanvirnian, Aseri Stage)

Fig. 3. Illaenus sp.

Kranidium, pow. 2,3 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 611,7 m; lanwirn dolny, piętro kunda (Lower Llanvirnian, Kunda Stage)

Fig. 4, 5. Illaenus planifrons Jaanusson

4 — pygidium, wielkość naturalna (natural size); 5 — kranidium, pow. 1, 1 x, otwór (borehole) Husaki IG 7, głęb. (depth) 652,4 m; lanwim górny, piętro aseri (Upper Llanvimian, Aseri Stage)

Fig. 6. Remopleurides cf. latus granensis Størmer

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Mielnik IG 1, głęb. (depth) 1143,5 m; karadok dolny, piętro johvi (Lower Caradoc, Johvi Stage)

Fig. 7-9. Remopleurides laevigatus Nikolaisen

7 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Brańsk IG 1, głęb. (depth) 749,5 m; 8 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Proniewicze IG 1, głęb. (depth) 612,2 m; 9 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 1, głęb. (depth) 562,7 m; karadok dolny, piętro keila (Lower Caradoc, Keila Stage)

Fig. 10, 11. Lonchodomas aff. pennatus (La Touche)

10 — kranidium, pow. 1,7 x; 11 — kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Terespol 1, głęb. (depth) 763,5 m; karadok dolny, piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

Fig. 12. Lonchodomas rostratus (Sars)

Pygidium, pow. 2,6 x, otwór (borehole) Warpechy Nowe IG 1, głęb. (depth) 625,0 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Kwart. Geol., nr 4, 1990 r.

TABLICA V









Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA VI

Fig. 1. Isothelus sp.

Kranidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Zubowo IG 1, głęb. (depth) 527,0 m; karadok górny, piętro nabala (Upper Caradoc, Nabala Stage)

Fig. 2. Platylichas cf. robustus Warburg

Kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1 158,0 m; karadok dolny, piętro idavere (Lower Caradoc, Idavere Stage)

Fig. 3. "Calymene" sp.

Pygidium, pow. 2,4 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 544,1 m; karadok dolny, piętro idavere (Lower Caradoc, Idavere Stage)

Fig. 4. Conolichas cf. eichwaldi (Nieszkowski)

Kranidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Sobótka IG 1, głęb. (depth) 573,5 m; karadok dolny piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

Fig. 5. Platylichas laxatus (M'Coy)

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1164,5 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 6. Pharostoma oelandicum Angelin

Kranidium, pow. 2,2 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 609,5 m; karadok dolny, piętro oandu (Lower Caradoc, Oandu Stage)

Fig. 7. Decorproetus sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Husaki IG 7, głęb. (depth) 606,5 m; aszgil dolny, piętro pirgu (Lower Ashgillian, Pirgu Stage)

Fig. 8. Harpidella sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 1, głęb. (depth) 564,7 m; karadok górny, piętro nabala (Upper Caradoc, Nabala Stage)

Fig. 9. Decorproetus solenotus Owens

Kranidium, pow. 7,8 x, otwór (borehole) Rzepniewo IG 1, głęb. (depth) 524,0 m; karadok dolny, piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

Fig. 10. Decorproetus sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 598,0 m; karadok górny, piętro nabala (Upper Caradoc, Nabala Stage)

Fig. 11. Decorproetus sp.

Kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 1, głęb. (depth) 560,0 m; karadok górny, piętro vormsi (Upper Caradoc, Vormsi Stage)

TABLICA VI























Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA VII

Fig. 1. Chasmops eichwaldi (Schmidt)

Kranidium, pow. 1,9 x, otwór (borehole) Deniski IG 2, głęb. (depth) 515,0 m; karadok górny, piętro nabala i vormsi (Upper Caradoc, Nabala and Vormsi stages)

Fig. 2. Chasmops cf. conicophthalma (Angelin)

Pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 604,0 m; karadok dolny, piętra keila i oandu (Lower Caradoc, Keila and Oandu stages)

Fig. 3, 4. Chasmops inge Roomusoks

3 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Rzepniewo IG 1, głęb. (depth) 527,0 m; 4 — pygidium, pow. 2,8 x, otwór (borehole) Proniewicze IG 1, głęb. (depth) 617,8 m; karadok dolny, piętro oandu (Lower Caradoc, Oandu Stage)

Fig. 5. Chasmops bucculenta (Sjögren)

Cefalon, pow. 2 x, otwór (borehole) Chraboły IG 4, głęb. (depth) 554,1 m; karadok dolny, piętro johvi (Lower Caradoc, Johvi Stage)

Fig. 6. Chasmops sp.

Pygidium, pow. 2,2 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 602,0 m; karadok dolny, piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

Fig. 7. Chasmops sp. A

Pygidium, pow. 3,3 x, otwór (borehole) Orzechowicze IG 1, głęb. (depth) 598,0 m; karadok górny, piętro nabala (Upper Caradoc, Nabala Stage)

Fig. 8. Chasmops sp. B

Cefalon, pow. 1,9 x, otwór (borehole) Deniski IG 1, głęb. (depth) 534,8 m; karadok dolny, piętro kukruse (Lower Caradoc, Kukruse Stage)

Fig. 9, 10. Chasmops sp.

9 – pygidium, wielkość naturalna (natural size), otwór (borehole) Tyniewicze IG 1, głęb. (depth) 493,0 m; 10 – pygidium, pow. 2,1 x, otwór (borehole) Tyniewicze IG 1, głęb. (depth) 493,0 m; karadok dolny, piętro oandu (Lower Caradoc, Oandu Stage) (?)

TABLICA VII



Zdzisław MODLIŃSKI – Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego

TABLICA VIII

Fig. 1-4. Chasmops macrourus (Sjögren)

1 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 1, głęb. (depth) 570,7 m; 2 — cefalon, pow. 2 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 575,7 m; 3 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 575,7 m; 4 — kranidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Husaki IG 4, głęb. (depth) 593,5 m; karadok dolny, piętro candu (Lower Caradoc, Oandu Stage)

Fig. 5-9. Chasmops wesenbergensis Schmidt

5 — kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Terespol 1, głęb. (depth) 764,0 m; 6 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 572,2 m; 7 — pygidium, pow. 1,6 x, otwór (borehole) Stadniki IG 1, głęb. (depth) 1146,0 m; 8 — pygidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Husaki IG 4, głęb. (depth) 593,4 m; 9 — pygidium, pow. 2,2 x, otwór (borehole) Husaki IG 2WD, głęb. (depth) 575,7 m; karadok dolny, piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

Fig. 10, 11. Chasmops cf. wesenbergensis Schmidt

10 – pygidium, pow. 3 x, otwór (borehole) Haćki IG 1, głęb. (depth) 562,7 m; 11 – kranidium, pow. 2 x, otwór (borehole) Pawły IG 1, głęb. (depth) 484,0 m; karadok dolny, piętro rakvere (Lower Caradoc, Rakvere Stage)

TABLIĆA VIII



Zdzisław MODLIŃSKI - Uwagi o biostratygrafii osadów ordowiku wschodniej części obniżenia podlaskiego



TABLICA I

Fig. 1. Lueckisporites virkkiae Potonié et Klaus Norma Aa (H. Visscher, 1971) 1635,0 m; x 500 Fig. 2. Jugasporites delasaucei (Potonié et Klaus) Leschik 1635,0 m; x 500 Fig. 3. Taeniaepollenites hexagonalis Jansonius 1631,0 m; x 500 Fig. 4. Platysaccus niger Mädler 1630,5—1631,5 m; x 500 Fig. 5. Illinites cf. elegans Kosanke 1649,5 m; x 500 Fig. 6. Potonieisporites simplex Wilson 1636,5—1637,5 m; x 500 Fig. 7. Cycadopites coxii Visscher 1634,0 m; x 500 Fig. 8. Baltisphaeridium sp. 1632,0 m; x 500 Fig. 9-15. Acritarcha incertae sedis 1630,0—1647,0 m; x 1000

Fig. 1-15 - Radwanów IG 1, perm górny - wapień cechsztyński (Upper Permian - Zechstein Limestone)

- LASZKO D. (1977) Wyniki badań palinologicznych osadów triasu w północnej częściobrzeżenia Górnośląskiego Zagłębia Węglowego. Pr. Nauk. UŚl., 192, Geol., t. 2, p. 113–120.
- LASZKO D. (1981) Mikroflora retu północnej i północno-wschodniej części obrzeżenia GZW. Materiały V Krajowej Konferencji Paleontologów — Fauna i flora triasu obrzeżenia Gór Świętokrzyskich i Wyżyny Ślasko-Krakowskiej.
- ORLOWSKA-ZWOLIŃSKA T. (1983) Palinostratygrafia epikontynentalnych osadów wyższego triasu w Polsce. Pr. Inst.Geol., 104.
- ORLOWSKA-ZWOLIŃSKA T. (1984) Palynostratigraphy of the Buntsandstein in sections of Western Poland. Acta Palaeobot. Pol., 29, p. 161–194.
- ORLOWSKA-ZWOLIŃSKA T. (1985) Palynological zones of the Polish epicontinental Triassic. Bull. Acad. Pol. Sci., Terre, 33, p. 107–119, nr 3/4.
- VISSCHER H. (1971) The Permian and Triassic of the Kings Court outlier Ireland. Bull. Geol. Surv. Ireland., Spec. Pap., 1., Dublin.

Anna FIJAŁKOWSKA, Aleksandra TRZEPIERCZYŃSKA

THE PALYNOSTRATIGRAPHY OF THE UPPER PERMIAN AND TRIASSIC FORMATIONS IN THE BOREHOLE RADWANÓW IG 1

Summary

The palynologic investigations have been made in the Upper Permian and Triassic formations (Fig. 1, 2) in the borehole Radwanów IG 1 (150,0-167,0 m). 121 samples were taken, from which 23 were negative.

In the sediments of the Upper Permian, 3 spore-pollen assemblages were distinguished, which belonged to the palynologic zone Lueckisporites virkkiae (Table 1).

In the Triassic formations, 6 microflora assemblages have been found (Table 2). The oldest of them Ztl belongs to the subzone Cyclovernutriletes presselensis, of the zone Densoisporites nejburgii distinguished in the higher Middle Buntsandstein. The assemblage ZtII represents the zone Voltziaeaesporites heteromorpha of the Rhaetic. The assemblage ZtIII contains the species *Perotrilites minor* (Mädler) Antonescu et Taugordeanu-Lantz, specific for the zone with the same name, distinguished in the Lower Muschelkalk. The assemblage ZtIV belongs to the zone Tsugaepollenites oriens, existing in the Middle Muschelkalk. the assemblage ZtV reprezents the subzone Tasmanites of the zone Heliosaccus dimorphus, distinguished in the Upper Muschelkalk, and the association ZtVI belongs to the upper part of this zone, distinguished in the Lower Keuper.