松島地域の中新世珪藻化石層序の再検討

柳沢幸夫* 秋葉文雄**

Yukio YANAGISAWA and Fumio AKIBA (1999) Revised marine diatom biostratigraphy of the Miocene sequence in the Matsushima area, northeastern Japan. *Bull. Geol. Surv. Japan*, vol. 50 (7), p. 431–448, 8 figs., 3 tables.

Abstract : We have revised the marine diatom biostratigraphy of Akiba et al. (1982) for the Miocene sequence in the Matsushima area, Miyagi Prefecture, northeastern Japan, and have proven that the high-resolution Neogene diatom biochronology proposed by Yanagisawa and Akiba (1998) can be applied to the Miocene in this area. The Miocene sequence in this area is composed of the Matsushimawan and Shida Groups in stratigraphically ascending order. Diatoms occur in the upper Matsushimawan Group and throughout the Shida Group. In the upper Matsushimawan Group, diatom zones of the upper Crucidenticula kanayae Zone (NPD 3 A), the Denticulopsis praelauta Zone (NPD 3 B) and the D. lauta Zone (NPD 4 A) of Akiba (1986) were identified with useful diatom biohorizons of Yanagisawa and Akiba (1998) including D 35, D 40, D 41, D 41.5 and D 42. In the Shida Group, diatom zones of the Crucidenticula nicobarica Zone (NPD 5 A), the D. praedimorpha Zone (NPD 5 B), the lower D. dimorpha Zone (NPD 5 D), the uppermost D. katayamae Zone (NPD 6 A) and the lowermost Thalassionema schraderi Zone (NPD 6B) were recognized. A synthesis of biostratigraphy and chronostratigraphy has revealed that the Miocene sequence in this area are composed of six depositional units that are separated by relatively long hiatuses or unconformities. The lower Middle Miocene sequences in the Matsushima area can be precisely correlated with that in the Yatsuo area by the high-resolution diatom biostratigraphy. Correlation of the diatom biostratigraphy to the magnetostratigraphy in the Matsushimawan Group and Yatsuo area has serious discrepancy, suggesting possible errors in either diatom biostratigraphy or magnetostratigraphy.

要 旨

宮城県松島地域に分布する中新統の珪藻化石層序(秋 葉ほか,1982)の再検討を行い,高い時間分解能の年代 層序を確立した.Yanagisawa and Akiba (1998)の示 した高分解能の珪藻化石層序が,松島地域でも適用でき ることを明らかにした.Denticulopsis lauta 帯 (NPD 4 A)の基底とD. praedimorpha 帯 (NPD 5 B)の基底の 層準は,秋葉ほか (1982)の推定した位置よりもやや下 位にあることが判明した. 珪藻化石層序と既存の年代 データに基づいて,松島地域の中新統の年代分布を総括 した.松島地域では中新世を通じて堆積期間よりも,無 堆積または不整合により失われてしまった期間のほうが 長く,堆積は6つの期間で断続的に起こっている.松島 地域と八尾地域の下部中新統最上部から中部中新統下部 にかけての層序は, 珪藻化石層序によって 10-20 万年の 精度で対比することができる. 両地域の岩相変化のパ ターンは, 不整合のタイミングも含めてこの時間精度で 非常によく似ている. 松島地域における珪藻化石層序と 古地磁気層序の対応関係は, Chron C5 C/C5 B 境界付 近では Yanagisawa and Akiba (1998) と合うが, C5 Bn.2n 付近では食い違う. また, 松島地域と八尾地域で は, 珪藻化石層序に基づくかぎりその古地磁気層序のパ ターンは全く一致しない. これらのことは, 両地域での 珪藻化石層序または古地磁気層序そのものに問題がある ことを示唆する.

1. はじめに

新第三紀珪藻化石層序は、石灰質微化石の産出しない

^{*} 地質標本館(Geological Museum, GSJ)

^{**} 石油資源開発(株)技術研究所 (JAPEX Research Center, 1-2-1 Hamada, Mihama, Chiba, 261-0025, Japan)

Keywords: diatom, biostratigraphy, biochronology, magnetostratigraphy, sedimentary rocks, Matsushima, Miyagi, Yatsuo, Japan, Matsushimawan Group, Shida Group, Miocene, Neogene

中-高緯度地域において信頼性の高い年代決定手法とし て広く用いられてきた(Koizumi, 1985; Akiba, 1986 な ど). 最近では,古地磁気層序との直接対比によってその 年代決定の確実性が増すとともに,新たに多数の生層準 が識別され時間解像力がさらに向上した(Barron and Gladenkov, 1995; Yanagisawa and Akiba, 1998). 筆 者らは,この高い時間分解能を持つ珪藻化石層序を用い て,日本の新第三紀堆積物中に記録されたさまざまな地 質イベントを従来よりも高精度で対比するための基礎的 な研究を行ってきた(柳沢, 1999a, b, c, d, e).この論文 では,その一環として行った宮城県松島地域に分布する 中新統の珪藻化石層序に関する研究の結果を報告する.

松島地域の中新統の珪藻化石層序については,すでに 秋葉ほか(1982)によって詳細な研究が行われ,その成 果は当時の珪藻化石層序学の進歩に重要な貢献をした. その後,Yamazaki(1989)は同じ地域で古地磁気層序学 的研究を行い,中期中新世初頭における東北日本弧の回 転に関するデータを提供するとともに,下部中新統から 中部中新統下部における古地磁気層序を確立した.その 結果,松島地域では珪藻化石層序と古地磁気層序の直接 対比が可能になった.日本の中新統では微化石層序と古 地磁気層序の直接対比が成功しているところはほとんど なく,その意味で松島地域は,新第三紀の地磁気微化石 年代尺度の精度を向上させてゆく上で非常に重要な場所 の1つと言える.

この研究では、その後の珪藻化石層序学の進歩を踏ま えて、秋葉ほか(1982)が研究した試料を再分析し、松 島地域に分布する中新統の珪藻化石層序を改訂・更新し た.それに基づいて、すでに珪藻化石層序について報告 した富山県八尾地域の中新統(柳沢、1999c)との詳細な 対比を試みるとともに、珪藻化石層序と古地磁気層序を 対比し、その問題点について考察した。

2. 層序・試料および方法

東北日本太平洋側の宮城県中部に位置する松島地域 (第1図)には、中新統の火山岩類と堆積岩類が広く分布 する(石井ほか、1982b). これらは下部の松島湾層群と 上部の志田層群に分けられる(第2図).

松島湾層群は三畳系の利府層と白亜系の利府花崗岩類 を不整合に覆い,下位から塩釜層,佐浦町層,網尻層, 松島層および大塚層に区分される.本層群の下部(塩釜 層,佐浦町層および網尻層下部)は,安山岩質火砕岩, 火山円礫岩,凝灰質砂岩および凝灰岩からなる陸成-汽 水成堆積物である.一方,本層群上部(網尻層上部,松 島層および大塚層)は,泥岩を主とする海成堆積物で, 間に水中火砕岩を多く挟む.

塩釜層は前期中新世の陸上の安山岩火砕岩からなる. 佐浦町層は塩釜層を不整合に覆う河川成堆積物で,下部



第1図 松島地域の位置 Fig. 1 Location map of the Matsushima area.

は塩釜層由来の安山岩礫からなる礫岩,上部は砂岩およ び泥岩からなる.本層からは,Comptonia-Liquidamber-Ficus を特徴とする温暖な気候を示す塩釜植物群が産出 する (Okutsu, 1955). 網尻層は砂岩と泥岩からなる地層 で,中-上部からは Vicarya yokoyamai, Siratoria siratoriensis を含む八尾-門ノ沢型動物群が産する (Hanzawa et al., 1953).

松島層は珪長質凝灰岩を主とする海成層で,下位より 下部軽石凝灰岩部層(Mt₁),中部軽石凝灰岩部層(Mt₂), 凝灰角礫岩部層(Mt₃),シルト岩部層(Mt₄)および上部 軽石凝灰岩部層(Mt₅)の5部層に分けられる.大塚層は 主に珪藻質泥岩からなる地層で,シルト岩部層(Ot₁), 凝灰質砂岩砂質シルト岩部層(Ot₂),珪藻質シルト岩部 層(Ot₃)およびシルト岩砂岩部層(Ot₂), 建藻質シルト岩部 層(Ot₃)およびシルト岩砂岩部層(Ot₂), の4部層に細分 される.このうち凝灰質砂岩砂質シルト岩部層(Ot₂) は,斜交層理のある凝灰質砂岩からなり,この部分で堆 積環境が一時的に浅海化したことを示す.また,珪藻質 シルト岩部層(Ot₃)は,薄層理の発達した珪藻質泥岩か らなる.なお以下の記載では,松島層と大塚層の各部層 は簡便のため記号名を用いて記述する.

志田層群は松島湾層群を不整合に覆い,全体として海 成の砂質堆積物を特徴とし,幾つかの層準に水中火砕流 堆積物を挟む.下位から根古層,三ッ谷層,幡谷層,鹿 島台層,番ヶ森山層および大松沢層に細分される.三ッ 谷層,番ヶ森山層および大松沢層の基底には,それぞれ 不整合が認められる.

根古層は斜交層理のある安山岩質の黒色凝灰質砂岩か らなり、最上部に軽石凝灰岩を挟む. 三ツ谷層は根古層 を不整合に覆う砂岩層で、下部は斜交層理のある粗粒砂 岩、上部は塊状の細粒砂岩からなる. 幡谷層は凝灰質砂 岩を特徴とし、最下部に火砕流堆積物(白坂山凝灰岩部

product of the output of the o					- and the second second				01000000000000000000000000000000000000	
Age	ge Groups and formations				Co	lumn	Thick- ness (m)	Lithology	Diatom zones NPD	Remarks Age (Ma)
Plio.	Sendai Group 仙台層群						100	Mudstone and sandstone Conglomerate	7B	
Mio.		Omatsuzawa F. 大松沢層		va F.			150	Sandy mudstone and fine sandstone Pumice tuff	6B 6A	
Late	志田	Bangamoriyama F. 番ヶ森山層				80- 180	Cross-bedded coarse-grained sandstone Cross-bedded tuffaceous sandstone	5D		
	層 群	Kashimadai F. 鹿島台層			4		160	Fine-grained sandstone		
	roup	Hataya F. 幡谷層 ^{白坂山} 凝灰岩		Hataya F. 幡谷層 ^{白坂山} 凝灰岩		a F.		Fine-grained tuffaceous sandstone Pumice tuff	rained tuffaceous sandstone Shiras ≥ tuff ◀11.7	
e	Shida G	Mitsuya F. 三ッ谷 層				777777777 7777777777 7777777777	280	Fine-grained sandstone Cross-bedded coarse-grained sandstone	5A	
Aiocen		Neko F. 根古層 Otsuka Formation 大塚層 Ot1 Matsushima					150	Pumice tuff Cross-bedded andesitic sandstone		◄13.3±1.2 (FT) ²⁾
Middle N	松島			3			300	Mudstone and sandstone Thinly bedded diatomaceous mudstone Tuffaceous sandstone, sandy mudstone Dacite volcanic breccia Mudstone	4A	13.6±0.9 (K-Ar) ⁵⁾ ⊲15.5±0.8 (K-Ar) ⁵⁾
	湾層			Fig.				Felsic tuff and tuff breccia Mudstone	3B	
	Group #	Formation 松島層	Mt3 Mt2 Mt1				350- 400	Felsic tuff and tuff breccia	3A	<15.8±1.0 (FT) ²⁾
ene	awan (Ajiri Formation 網 尻 層						Interbedded tuffaceous sandstone and mudstone Tuff		Yatsuo-Kadonosawa-type fauna ⁴⁾ (Vicarya, Siratoria etc.)
ly Mioc	tsushim	3000000000000000000000000000000000000		F.			240	Sandstone and mudstone Volcanic conglomerate		Shiogama Flora (Daijima-type) ³⁾ (<i>Comptonia, Liquidamber</i> etc.)
Ear	₩ X Shiogama F. 塩釜層		a F.				250	Andesite volcaniclastics and tuff Breccia		 ✓23.1±2.4 (FT)²⁾ ✓22.3 (K-Ar)¹⁾
Creta- ceous	Creta- ceous Rifu Granitic Rocks 利府花崗岩類						500+	Granodiorite Shale, sandy shale and sandstone		

松島地域の中新統の珪藻化石層序(柳沢・秋葉)

第2図 松島地域新第三系の層序.石井ほか(1982b)を一部改訂.

Fig. 2 Stratigraphy of the Neogene sequence in the Matsushima area, modified after Ishii *et al.* (1982a). Open triangle : fission track age ; solid triangle : K-Ar age. References ; 1) Konda and Ueda (1980) ; 2) Ishii *et al.* (1983) ; 3) Okutsu (1955) ;
4) Hanzawa *et al.* (1953) and 5) Ishii *et al.* (1982 a).

層)が発達する. 鹿島台層は細-極細粒砂岩からなり, 多 くの凝灰岩薄層を挟む. 番ヶ森山層は鹿島台層を不整合 に覆う斜交層理砂岩で,下部は軽石片を多量に含む凝灰 質粗-極粗砂岩,上部は中-粗粒砂岩を特徴とする. 大松 沢層は砂質泥岩ないし細粒砂岩からなる地層で,下部に 凝灰岩層を挟む. なお,本層は下位の番ヶ森山層とは整 合と考えられていたが(石井ほか,1982b),珪藻層序で は両者の間に時間間隙が推定されることから,この論文 では両層の関係を不整合と考える.

この研究では、秋葉ほか(1982)が分析した松島湾層

群および志田層群の試料から,それぞれ19個と24個の 試料を選んで再分析した(第3図および第4図参照).な お,試料の採取地点は秋葉ほか(1982)の第3図を参照 されたい.試料の処理および珪藻化石の算定法は,柳沢 (1999a)に従った.

3. 結 果

珪藻化石の産出結果を第 1-3 表に示す. 珪藻化石帯区 分は、Akiba(1986)および Yanagisawa and Akiba

第1表 松島湾層群上部における珪藻産出表.

 Table 1 Occurrence chart of diatom species in the upper Matsushimawan Group. Preservation, G : good, M : moderate, P : poor ; Abundance, A : abundant, C : common, R : rare ; Occurrence, + : present.

Formations		Matsushima F. Otsuka Formati							tion	on									
Diatom zones		D. praelauta (NPD 3B)					Denticulopsis lauta Zone (NPD 4A)										—		
Diatom biohorizons					,		_/					<u></u>			44.5				
		S F		9. pra 1	aelau	ita	U V	40		D	941 7			D4	41.5 1	ע ז	42 1		
Sample numbers	1	2	3	4	5	6	7	8	- 9	10	11	12	13	14	15	16	17	18	19
Original sample numbers	Aj	N	My	My	My	My	My	My	My	My	My	N	OT	My	OT	OT	OT	OT	Ya
	1	532	76	62	69	86	101	102E	147	148	320	202	5	440	5.1	6	7	8	310
Preservation	P	Р	P	Р	Р	Р	P	P	Р	P	P	Р	Μ	P	М	Р	M	P	M
Abundance	R	R	R	R	R	R	R	R	R	R	A	R	Α	R	_ <u>C</u>	R	С	R	<u>C</u>
Acunocyclus ocionarius Enfenderg A. ingens f. ingens (Rattray) Whiting et Schrader	2		2	-	2	3	-	3	- 1	5	- 1	2	2	-	12	24	7	ģ	10
A. ingens f. nodus (Baldauf) Whiting et Schrader	-		-	-	-	-	-	-	-	-	-		-	-	+	1	1	+	2
A. ingens f. planus Whiting et Schrader	-	2	9	1	2	-	2	2	1	+	-	2	6	4	14	16	13	13	16
Actinoptychus senarius (Ehrenberg) Ehrenberg	1	4		2	1	4		2	+	5	+	3	10	6	1		+	2	2
Autacosetra spp. Azpeitia endoi (Kanava) Sims et Fryxell		-	1	-	1	-	2	- 1	- 1	-	-	- د	1	2	-	-	-	-	-
A. vetustissima (Pantocsek) Sims	_	_	_		2	2	-		+	-	_	т -	+	_	_	-	_	-	-
Cavitatus jouseanus (Sheshukova) Williams	1	1	1	+	-	1	1	+	3	+	-	+	+	1	2	1	4	2	2
C. lanceolatus Akiba et Hiramatsu			-		-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	6	23	19	14	7
C. linearis (Sheshukova) Akiba et Yanagisawa	-	-	+	-	-	-	+	·	1	1	-	-	+	-	-	-	-	-	-
Cocconeis californica Grupow	-	-	-		-	-	- 1	+	-	-	-	-	-]	-	-	-	-	-
C. costata Gregory			_		-	-	1		+	-		-	-	2				-	-
C. scutellum Ehrenberg	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-	-	+	-	-	-	-
C. vitrea Brun	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-	-	-	-	-	-	-	-
Coscinodiscus lewisianus Greville	-	-	1	-	-	-	-	+	+	-	-	-	1	1	-	1	2	-	2
C. marginatus Ehrenberg	[-	4	1	-	-	-	-	-	-	+	- 1	-	+	1	+	-	2	+	2
C. radiatus Enfenderg	-	-	- 1	-	-	-	-	-	-	-	-	T	-	-	-	-	-	-	-
Delphineis miocenica (Schrader) Andrews			1	<u> </u>	- 2		3	3	2	$-\frac{1}{2}$	2	2		- 1		+		1	
D. penelliptica Andrews	-	+	3	-	5	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+
Denticula norwegica Schrader	-	-	1	-	-	-	-	-	1	-	-	-	+	-	-	-	-	-	-
Denticulopsis ichikawae Yanagisawa et Akiba	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	13	32	17	34	14	8	5	8	1
D. lauta (Bailey) Simonsen			-	-		-	-	4	22	22	28	38	23	10	8	2	11	4	$\frac{13}{2}$
D. praelauta Akiba et Koizumi		- +	+	62	+	17	36	- 58	29	28		-	-	_	-	_	11	5	0
Girdle view of <i>D. lauta</i> group	- 1		-			-		+	1	4	18	3	24	10	13	6	1	+	11
Eucampia sp. A (= Hemiaulus polymorphus)	-	-	1	-	-	-	-	+	-	-	+	-	+	-	+	-	-	+	+
Goniothecium odontella Ehrenberg		-		-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
Grammatophora spp.	i -	-	-	-	-	-	-	+	+	-	-	-	-	-'	1	-		+	-
Ikebea tenuis (Brun) Akiba	1	1	-	-	-	-	1	-	+	+	[]	+	-	2	+	+	- T	+	-
Kisseleviella carina Sheshukova	5	12	3	15	-	6	11	1	+	3	29	+	+	-	5	1	1	+	1
Mediaria magna Yanagisawa	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	+	-	1	-	-	-	-	-
M. splendida Sheshukova	-	+	-	1	-	+	-	+	1	2	+	-	+	1	1	+	+	+	+
Melosira sol (Enfenderg) Kulzing	-	-	-	- 5	-	-	- 1	-	+	+	- 1	+	+	-1	+	-	- 2	+	+
Odontella gurita (Lyngbye) Agardh]	-	-	3	-	1	1	+	2	+	1	1	+	-	1	+	3	+	1
Paralia sulcata (Ehrenberg) Cleve	-	1	1	1	5	1	1	1	1	-	-	+	+		2	-	2	15	3
Planifolia tribranchiata Ernissee	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-	-	-	-
Proboscia alata (Brightwell) Sundstöm	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	2	-	-
P. interposita (Hajós) Jordan et Priddle	-	-	-	-	-	-	-	+	-	+		1	+	-	+	+	+	1	+
Ranhidodiscus marylandicus Christian	[-	-		-	-	-	+	-	+	+	-	-		+	-	-	+	-
Rhaphoneis scalaris Ehrenberg	-							+	<u> </u>								- T	<u> </u>	<u> </u>
Rhizosolenia miocenica Schrader	-	1	-	1	-	1	-	-	-	-] _	-	-	-	-	-	-	-	+
R. styliformis Brightwell	-	1	-	-	-	1	-	1	1	-	+	1	+	-	-	+	1	-	1
Rouxia naviculoides Schrader	-	-	-	1	-	-	-	-	-	+	+	-	-	1	-	-	-	-	-
Stellarima microtrias (Ehrenberg) Hasle et Sims		+	-		-	-		2		+		-	-	+	2	-	1	2	2
Stephanopyris spp	2	1	3		- 4	-	2	+	+	-	-	3	- 1	2	4	-	3	-	-
Thalassionema cf. hirosakiensis (Kanaya) Schrader	-	-	-	-	-	_	_	-	_	+	_	-	-	-	- T	1	-	-	_
T. nitzschioides (Grunow) H. et M. Peragallo	88	67	67	10	77	61	25	18	31	27	7	11	13	12	12	16	17	25	13
T. obtusa (Grunow) Andrews	-	-	-	-	-	-	-	+	-	+	-		-	-	-	-	-	-	-
Thalassiosira cf. grunowii Akiba et Yanagisawa	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
T. iepiopus (Grunow) Hasie et Fryxell	-		+	-	1	-	-	-	-	-	-	-	+ 2	2	-	- 1	- 1	-	-
Thalassiothrix longissima Cleve et Grunow]	-	-]	-	-	-	_	+	- +	1]	-	2 +	+		+ +		+	+
Triceratium condecorum Brightwell	- 1	-	_	-	-	-	_	+	-	-	-	-	-	-			-	-	+
T. arcticum Brightwell	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-	-
Trochosira spinosa Kitton	-	2	2	1	-	4	10	4	-		-	-	-	-	1	-	-	-	-
1 oral number of valves counted	1100	1100	100	100	100	100	100	100	100	100	1100	100	100	100	1100	100	100	100	100

第2表 志田層群下部における珪藻産出表.

Table 2 Occurrence chart of diatom species in the lower Shida Group. Preservation, G : good, M : moderate, P : poor ; Abundance, A : abundant, C : common, R : rare ; Occurrence, + : present.

Formations		Mitsu	ya Fo	rmati	on	Hatay	a F.	Kas	shima	dai F	ormatio)n
Diatom zones	<i>C. n</i>	icobar	ica			Dentic	ulops	is prae	edimo	orpha	(NPD	5B)
Diatom biohorizons				— D	51				D	52 D	53	
·					1							
<u></u>	20	21	22	23	24	25	26		28	29	30	31
Original sample numbers		7912	N	N 420	N	N 50	Os 7	K		K	K	K.
Preservation	4400 P	1303 P	<u>424</u> P	420 Pl	410 P	<u></u>	<u>/</u> P	P	P	109 P	1/0 P	99 9
Abundance	R	R	Ŕ	Ŕ	Ŕ	č	Ŕ	Ŕ	Ŕ	R	Ŕ	R
Actinocyclus ellipticus Grunow	-	-	-	-	-	-	-	- 10	-	-	-	2
A. ingens I. ingens (Kattray) Whiting et Schrader	30	18	2	8	37	+	2	18	7	5	44	5
A. ingens f. planus Whiting et Schrader	3	-	-	-	-	-	1	-	3	-	36	-
A. octonarius Ehrenberg	-		-	-	-	-	-		-	1	-	3
Actinoptychus senarius (Ehrenberg) Ehrenberg	3	-	1	3	-	-	1	-	+	-	-	-
Bogorovia praepaleacea (Schrader) Jousé		-	1	-	-	-	-	-	-	_	-	2
Cavitatus jouseanus (Sheshukova) Williams	-	_	-	-		+	-	-	+	-	-	-
C. miocenicus (Schrader) Ákiba et Yanagisawa	-	-	-	-		-	-	-	-	1	-	-
Cocconeis californica Grunow	-	-	-	-	-	-	1	-	-		-	-
C. costata Gregory	-	2	1	-	-	-	- 1	1	-	-	+	-
C. Sculetium Enfenderg	1	-	-	-	-	-	1	-	_	-	-	-
C. marginatus Ehrenberg		-	1	2	3	-	3	7	4	_	1	1
<i>C</i> . spp.	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+
Crucidenticulanicobarica (Grunow) Akiba et Yanagisawa	2	8	22	5	- 1	8	5	2	6	-	-	-
C. punctata (Schrader) Akiba et Yanagisawa	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+
Denticulonsis crassa Yanagisawa et Akiba		-	-	-		-	-	-	+	-	-	-
D. lauta (Bailey) Simonsen	-	-	+			-	-	-		-	-	
D. praedimorpha var. minor Yanagisawa et Akiba	-	-	-	-	2	+	1	+	1	+	3	2
(Closed copula)	-	-	-	-	1	-	-	+	+	-	1	+
D. praedimorpha var. praedimorpha Akiba ex Barron	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	+
D. simonsenii Yanagisawa et Akiba	10	33	30	- 30	- 24	- 30	- 22	36	40	35		
D. vulgaris (Okuno) Yanagisawa et Akiba	-	-	-	-	-	3	1	-	+	-	-	3
S-type girdle view of D. simonsenii group	3	7	5	5	3	23	25	22	19	11	2	2
D-type girdle view of <i>D. simonsenii</i> group	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-	-
Goniothecium odontella Ehrenberg						-				1 		
Grammatophora spp.	-	-	_	3		-	-	2	-	-	-	-
Hemiaulus bipons (Ehrenberg) Grunow	-	2	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
Hyalodiscus obsoletus Sheshukova	-	-	-	-	-	-	1	1	+	+	-	1
Ikebea tenuis (Brun) Akiba	4	5	7			1	$\frac{2}{2}$	2	3	4	1	12
Mediaria splendida Sheshukova	-	-	- 1	-		- +	2 +	+	+	-	-	-
Nitzschia challengeri Schrader		. 1	1	-	· +	1	1	-		-	-	-
N. cf. grunowii Hasle	-	-	-	-	-	- 1	-	-	+	-	-	-
N. heteropolica Schrader	+	-	-		1	1	1	+	2	+	+	+
Paralia sulcata (Ebrenberg) Cleve	- 1	1	-	-	1		- 1	-	-	15	-	-
Planifolia tribranchiata Ernissee		-	_	_			-	-	_	15	-	-
Proboscia alata (Brightwell) Sundstöm	-	-	-	-	-		-	1	-	-	-	1
P. barboi (Brun) Jordan et Priddle	-	-	-	-			-	-	-	1	-	-
P. praebarboi (Schrader) Jordan et Priddle	1	-	-	-	-	-	-	-	-	-	+	-
Rhizosolenia miocenica Schrader		-	-	2		. 1	+	+.	+	Ī		+
R. styliformis Brightwell	-	-	1	-		· +	-	-	-	-	-	8
Rouxia californica Peragallo	-	2	-	+	+	1	-	-	+	-	-	+
Stellarima microtrias (Ehrenberg) Hasle et Sims	-	-	-	-	1	-	1	1	+	-	-	1
Stephanogonia hanzawae Kanaya Stephanopuris spp	1	-	- 10	-	1	+	-	1	-	- 1	+	-
Thalassionema hirosakiensis (Kanava) Schrader		9	10	-		· 1	-	4	-		1	+
T. nitzschioides (Grunow) H. et M. Peragallo	34	6	17	35	25	27	16	3	15	25	4	39
Thalassiosira grunowii Akiba et Yanagisawa	-	1	-	-	-	2	11	+	+	+	-	4
T. leptopus (Grunow) Hasle et Fryxell	-	-	-	-	-	• +	-	-	-	-	-	-
Inalassiothrix longissima Cleve et Grunow	+	1	+	- 1	+	-	-	+	+	+	-	+
Total number of valves counted	100	100	100	100	100	100	100	100	100	100	100	100

第3表 志田層群上部における珪藻産出表.

Table 3 Occurrence chart of diatom species in the upper Shida Group. Preservation, G: good, M: moderate, P: poor; Abundance, A: abundant, C: common, R: rare; Occurrence, +: present.

Formations	Bangam yama	ori- F.			(Omats	uzawa	Form	ation			
Diatom zones	D. din	1.	D. kat	<i>a</i> .	Thal	assion	ema s	chrad	eri 7	one (N	NPD 6	B)
Diatom biohorizons	21 44		260	 [065	1001071		crir uu		0110 (1	(I D 0.	
Cample numbers		22	24	-25	26	27	10	20	40	41	42	12
Original sample numbers	$\frac{32}{0s}$	<u> </u>	34 K	- <u>35</u> Os	30 Nx	3/ Nx	<u></u> Nx	<u>- 39</u> Nx	40 Nx	$-\frac{41}{Nx}$	42 Nx	45 Nx
on Brian cample manifold	27	47	127	43	2	5	6	7	8	9	10	11
Preservation	P	P	Р	Μ	Р	Р	Р	Р	Р	Р	Р	M
Abundance	R	R	R	C	<u>R</u>	R	<u>R</u>	<u>R</u>	<u>R</u>	R	R	<u>R</u>
A. ingens f. ingens (Rattray) Whiting et Schrader	-	2	+	-	-	-	11	-	$\frac{2}{2}$	1	+	+
A. ingens f. planus Whiting et Schrader	-	-	-	-	-	-	-	-	-	1	-	-
A. octonarius Ehrenberg	-	-	- 10	-	-	- 12	-	2	1		-	10
Adoneis pacifica Andrews		-	- 10		-	-	- 10	-	10		-	
Aulacoseira spp.	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	2	2
Azpeitia endoi (Kanaya) Sims et Fryxell	-	-	-	-	-	-	-	1	-	-	-	-
Cavitatus jouseanus (Sheshukova) Williams		-	1	+	+	-	-	-	-	-	-	1
Cocconeis californica Grunow	1	-	-	-	-	-	-	-	1	1	-	-
C. costata Gregory	-	-	1	-	-	-	1	-	1	4	-	+
C. scutetum Enfenderg	1]	1	3	-	-	-	-	-	-	-	+ -	+
Coscinodiscus marginatus Ehrenberg	2	1	5	4	9	1	9	1	5	5	4	3
C. spp.	-	-	3	-	-	1	1	-	1	1	-	-
Cymatosira debyi Tempère et Brun	-	-	-	1	-	-	-	- 1	-	-	-	-
D. surirella (Ehrenberg) Andrews	4	-	1	1	+	1	-	2	1	5	3	2
Denticulopsis crassa Yanagisawa et Akiba	i	-	-	-	-	-	-	-	-		-	
D. dimorpha var. dimorpha (Schrader) Simonsen	5	+	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
(Closed copula)	1	+	-	-	-	-	-	-	-	-	-	- +
D. katavamae Maruyama		-	+	22	-	-	-	-	-	_	_	-
D. lauta (Bailey) Simonsen	-	-	2	-	-	-	+	+	-	1	-	+
D. praedimorpha var. minor Yanagisawa et Akiba	-	-	-	-	1	-	-	-	-	-	-	-
D. praekatayamae Yanagisawa et Akiba D. praelauta Akiba et Koizumi	-	-	+	4	-	-	-	-	-	-	-	+
D. simonsenii Yanagisawa et Akiba	4	4	3	+	-	-	1	-	-	-	-	-
D. vulgaris (Okuno) Yanagisawa et Akiba	4	1	1	+	-	-	-	-	-	+	-	-
S-type girdle view of <i>D. simonsenii</i> group	2	+	+	2	-	-	-	-	-	-	-	-
Diploneis smithii (Brébisson) Cleve	-	-	-	-	-	-	-	-	1	-	-	-
Grammatophora spp.	-	4	-	-	-	-	-	-	-	-	2	-
Hemidiscus cuneiformis Wallich		-	-		-	-	-	1	- 2	1	1	-
Ikebea tenuis (Brun) Akiba		1	-	4	3	1	2	-	5	10	8	6
Koizumia akibae Yanagisawa	-	-	+	-	2	-	-	1	1	-	2	2
Nitzschia cylindrica Burckle	-	-	+	-	1	-	-	-	-	-	-	-
N. cf. grunowii Hasle		-	- 1					-	-	2	-	-
N. heteropolica Schrader	+	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
N. miocenica Burckle	-	-	1	-	-	-	-	-	-	-	-	-
<i>Paralia sulcata</i> (Ehrenberg) Cleve	8	25	36	- 18	34	35	31	30	34	23	23	13
Proboscia alata (Brightwell) Sundstöm	-			- 10	-	1	$\frac{31}{1}$	-	-		-	1
P. barboi (Brun) Jordan et Priddle	-	-	-	1	1	3	2	2	-	+	3	1
Pseudopodosira elegans Sheshukova Pterothaga muhulata Grupow	-	-	-	- 1	1	-	-	-	-	1	-	2
Rhaphoneis amphiceros Ehrenberg	-	1	-	1	-	-	-	-	-	2	+	1
Rhizosolenia styliformis Brightwell	-		-	-	1	-	-	-	-	1	-	1
Rouxia californica Peragallo	-	-	2	+	-	1	2	+	+	+	2	1
Stephanopyris spp		-	-	-		3	1	1	- 1	$\frac{1}{2}$	1	1
Thalassionema hirosakiensis (Kanaya) Schrader	÷	-	+	-	-	-	-	-	-	1	1	+
T. nitzschioides (Grunow) H. et M. Peragallo	61	54	22	31	36	32	22	35	27	30	38	44
T. schraderi Akiba Thalassiosira burchliana Schroder	-	-	-	-	+	-	1	-	-	-	+	2
T. grunowii Akiba et Yanagisawa]	-	-	-		-	-	-	-	-	+	т -
T. leptopus (Grunow) Hasle et Fryxell		-		-	-	-	-	-	1	-	-	-
T. manifesta Sheshukova	-	-	+	-	-	3	-	2	-	2	-	3
1. muccenica Schrader T. nidulus (Tempère et Brup) Iousé		-	1 [-	-	-	-+	-	-	-+	- 1	+
T. temperei (Tempère et Brun) Akiba et Yanagisawa	-	-	-	-	1	-	-	-	-	-	-	-
T. spp.	<u> </u>	-	1	-	-	-	-	-	-	-	6	1
Indiassiothrix longissima Cleve et Grunow Total number of valves counted	100	100	100	$\frac{+}{100}$	100	+	100	+ 100	+	$-\frac{+}{100}$	100	100
	1 100	U	1 100	100	1 100	100	100	100	100	0	200	100

(1998)の北太平洋中-高緯度珪藻化石帯をそのNPD コード番号とともに用いる.また,対比に有用な生層準 は Yanagisawa and Akiba (1998)のDコード番号を 使用する.なお,この論文では以下のような略号を使う.
FO (first occurrence : 初産出),LO (last occurrence : 終産出),FCO (first common occurrence : 初多産出), LCO (last common occurrence : 終多産出).

3.1 松島湾層群

松島湾層群では、網尻層最上部から大塚層最上部まで の区間で珪藻化石が産出する(第3図、第1表)、網尻層 最上部の試料 no. 1 は, Denticulopsis praelauta および D. lauta を欠き, Actinocyclus ingens を含む珪藻化石群 が産出することから, Akiba (1986)のCrucidenticula kanayae 帯 (NPD 3 A)に属すると判断できる.また, この試料は C. kaynayae が産しないことから, C. kana-



第3図 松島湾層群上部における主な珪藻種の層序学的分布.

Fig. 3 Stratigraphic distribution of selected diatom species in the upper Matsushimawan Group. Paleomagnetic data were taken from Yamazaki (1989). Stratigraphic columnar sections were simplified after Ishii *et al.* (1982 b) and Akiba *et al.* (1982). Numbers below the columnar sections are those of Ishii *et al.* (1982 b) and Yamazaki (1989). Numbers above the columnar sections are those of Akiba *et al.* (1982).

yae の LCO (D33) よりも上位, すなわち C. kanayae 帯 の上部に位置する.

松島層の試料 no. 2 から大塚層最下部の試料 no. 7 ま では, *Denticulopsis praelauta* を含み *D. lauta* を欠くこ とから, *D. praelauta* 帯 (NPD 3 B) に属する. また, 大 塚層の試料 No. 8 から no. 19 までは, *D. lauta* を含み *D. hyalina* を産出しないことから, *D. lauta* 帯 (NPD 4 A) と認定される.

生層準として,松島層中に D. praelauta の FO (D 35),大塚層中に D. lauta の FO (D 40), D. praelauta の LO (D 41), Cavitatus lanceolatus の FO (D 41.5) およ び Denticulopsis okunoi の FO (D 42) が確認された.ま た, D. praelauta の FCO (または急増) 層準が,松島層 の Mt4 部層の最上部に認められた.この生層準は, Yanagisawa and Akiba (1998) では取り上げられてい ないが,北陸地域の珪藻化石層序では対比に有効なこと が確かめられている (柳沢, 1999 c, d).

3.2 志田層群

志田層群では三ツ谷層上部から大松沢層上限までの区 間で珪藻化石が産出するが,根古層と三ツ谷層中下部か らは珪藻化石は見つかっていない(第4図,第2表,第 3表). 三ツ谷層上部の試料 No. 20 から no. 23 までは, Denticulopsis simonsenii が 多 産 し, Crucidenticula nicobarica を含みかつ Denticulopsis praedimorpha を 産しないことから, C. nicobarica 帯 (NPD 5 A) と認定 できる. その上位の三ツ谷層最上部の試料 no. 24 から鹿 島台層の no. 31 までは D. praedimorpha を含むので, D. praedimorpha 帯 (NPD 5 B) に属する.

番ケ森山層の試料 no. 32, 33 は, Denticulopsis dimorpha var. dimorpha を産することから D. dimorpha 帯 (NPD 5 D) と判定される. これらの試料は, Denticulopsis praekatayamae と D. dimorpha var. areolata が含まれていないので, D. dimorpha 帯中部にある D. preakatayamae の FO 層準 (D57) より下位に相当する.

大松沢層下部の試料 no. 34, 35 は, Denticulopsis katayamae, D. praekatayamae を産し D. dimorpha を含まな いので, D. katayamae 帯 (NPD 6 A) に属する. また, 大松沢層中上部の試料 No. 36-43 は, Thalassionema schraderi が産出し D. katayamae が産しないことから, T. schraderi 帯 (NPD 6 B) と判定される. さらに, これ らの試料は T. schraderi が多産しないので, T. schraderi 帯下部にある T. schraderi の FCO 層準 (D 66) よりも下位に位置づけられる.

生層準として, D. praedimorpha var. minor の FO (D 51) が三ツ谷層最上部に, C. nicobarica の LO (D 52) と D. praedimorpha var. praedimorpha の FO (D 53) が鹿 島台層中部に認められた. また, D. katayamae の LO (D 65) が大松沢層下部で確認された.

4. 珪藻化石層序と年代

4.1 秋葉ほか(1982)との比較

今回の研究によって, Yanagisawa and Akiba (1998) が提示した幾つかの新しい生層準が本地域でも確認さ れ,従来よりも精度の高い珪藻化石層序が本地域でも適 用できることがわかった.その結果は,秋葉ほか (1982) とは本質的な点では異なるものではないが,1982 年以降 の研究の進展によって化石帯が細分されたり改名された りしているので,両研究は見かけ上一致しない点がある (第3図および第4図).こうした違いについては,Yanagisawa and Akiba (1998)のFig.3を参照された い.

ここでは、秋葉ほか(1982)と若干異なる結果となった次の2点についてのみ議論する.

1) D. lauta 帯の基底 (D. lauta の FO) の位置を,本 研究では秋葉ほか (1982) に比べ,層厚にして 65 m ほど 下位の層準に認定している (第3図). この違いの原因 は,1982 年当時まだ D. prealauta が正式に記載されて おらず, D. prealauta と D. lauta を区別する分類基準が 曖昧であったことにある.秋葉ほか (1982) の産出表で は,現在の D. praelauta に相当する個体は Denticulopsis sp. A として算定されてはいるものの, D. sp. A は 現在の D. praelauta の種概念よりもやや広く,側肋 (marginal ribs) がわずかに発達した最も原始的な D. lauta をも含んでいる. このために秋葉ほか (1982) で は, D. lauta の FO は本研究よりも上位に認定されてい る.

2) D. praedimorpha 帯の基底, すなわち D. praedimorpha の FO (D51) は, 秋葉ほか (1982) では鹿島台 層の中部にある(第4図). これに対し、本研究ではその 約250m下位の三ツ谷層最上部にこの生層準を認めた. この食い違いも、基本的には分類上の問題による. 秋葉 ほか(1982)では、種D. praedimorpha の中で最も原始 的な形態を示す D. praedimorpha var. minor が認識さ れていなかった. この変種は 1990 年になってから Yanagisawa and Akiba (1990) によって記載されたタクソ ンで, 秋葉ほか (1982) では Denticulopsis cf. lauta また は D. aff. lauta と同定されていて, 種 D. praedimorpha の中には含められていない.したがって、当時の種 D. praedimorpha は現在の D. praedimorpha var. praedimorpha と var. robusta のみからなる、このため、秋葉 ほか(1982)における D. praedimorpha 帯の基底は、本 論文での D. praedimorpha var. praedimorpha の FO に 一致することになる(第4図). 変種 minor は非常に小 さく,一般的に産出量も稀であるため,現在でもその FOを見つけるには相当な注意を必要とする(Yanagisawa and Akiba, 1998).



第4図 志田層群における主な珪藻種の層序学的分布.

Fig. 4 Stratigraphic distribution of selected diatom species in the Shida Group. Stratigraphic columnar sections are simplified after Akiba *et al.* (1982). Numbers of the columnar sections are those of Akiba *et al.* (1982).

4.2 松島地域の年代層序のまとめ

松島地域の中新統に関しては、すでに多くの研究に よって年代・化石・古地磁気に関する基礎的なデータが 豊富にそろっている.したがって、松島地域は日本の中 新世における地史イベントを明らかにするための基準と なる地域の1つになりうる.そこで、ここではこれらの データに基づいて、現時点における松島地域の中新統の 年代層序について総括した(第5図)、なお、この地域の フィッショントラック年代はすべて標準化の勧告(Hurford, 1990)の前に測定された値なので、考察にあたって は参考値に留める.

松島湾層群最下部の塩釜層からは,22.3 MaのK-Ar 年代(今田・植田,1980)と23.1±0.8 Ma(誤差は1σ, 以下同様)のフィッショントラック年代(石井ほか,

— 439 —



A	ЗЕ	Ma	MAG POL.	CHRON	DIATOM ZONI	ES IPD	FORMATIONS Age (Ma)	NEOGENE NORTH PACIFIC DIATOM BIOHORIZONS (Ma)
		8		C3B 6	Rouxia californica Thalassionema	7A		
		0		8	D. katavamae	6B	Om 6	D66 FCO T. schraderi(8.4) D65 LO D. katayamae(8.5)
	Late	9 -		C4A 9	D. dimorpha	5D	Bn Example 5	D60 LO D. dimorpha (9.2) D59 FO D. katayamae (9.3) D58 FO D. dimorpha v. areolata (9.4) D57 FO D. praekatayamae (9.5)
		10- 11-		11 C5	Thalassiosira yabei	5C		
		12-		C5A	Denticulopsis praedimorpha	5B	-Ks	D55 LCO D. praedimorpha (11.5) D54 FO D. praedimorpha v. robusta (11.8-12.0) D53 FO D. praed. v. praedimorpha (12.3-12.5) D53 FO D. praed. v. praedimorpha (12.3-12.5)
-	dle	13-		C5AA C5AB	<u>C. nicobarica</u>	5A	Mi	D51 FO D. praedimorpha v. minor (12.9) D50 FCO D. simonsenii (13.1) D50 LCO D. hyalina
Miocene	Mid	14-		C5AC	Denticulopsis hyalina	4Bb		-1
		15-		CSB	Denticulopsis	4Ba	_Nk?	D45 FO D. simonsenii (14.5-14.6) D45 FO D. hyalina (14.9) D44 FO D. praehyalina (15.9) - D43 L0 D. okunoi (15.5) D43 L0 D. okunoi (15.5) D43 L0 D. okunoi (15.5)
		16-		 	D praelauta	20	$-Ot$ $=$ 15.5 ± 0.8^{2}	D41 FO D. okunoi (13.3) D41 LO D. praelauta (15.7) D40 FO D. lauta (15.7)
				csc	C. kanayae	3A	$- \operatorname{Aj}_{Same set of the set $	D35 FO D. praelauta (16.3)
		17– 18–		CSD	Crucidenticula sawamurae	2B		-D30 FO C. kanayae(10.9)
		10		C5E				– D25 FO Crucidenticula sawamurae –––(18.4) ––––
	Early	20-		C6	Thalassiosira fraga	2A		Formations
		21–		C6A				- Om: Omatsuzawa F. Bn: Bangamoriyama F. Ks: Kashimadai F. Hy Hataya F.
		22-		C6AA	– Thalassiosira praefraga	1	Sh (23.1 ± 2.4^{1}) (23.1 ± 2.4^{1}) (22.3^{3}) 1	M1: M1tsuya F. Nk:Neko F. Ot: Otsuka F. Mt: Matsushima F.
		23-	1	C6B				Aj: Ajiri F. Sa: Sauramachi F. Sh: Shiogama F.
Olig	ocene	24			[]			

第5図 松島地域の中新統の堆積年代.

Fig. 5 Age of the Miocene sequence in the Matsushima area. Diatom biochronology and diatom biohorizons were taken from Yanagisawa and Akiba (1998). 1–6 : Depositional units. Open triangle : fisshon track age ; solid triangle : K-Ar age. References ; 1) Ishii *et al.* (1983) ; 2) Ishii *et al.* (1982a) ; and 3) Konda and Ueda (1980).

1983) が報告されており、本層は 22-23 Ma 前後の陸上 火山活動による堆積物であると考えられる.

佐浦町層からは直接年代を示す資料はない.しかし, 本層は Comptonia-Liquidamber-Ficus を特徴とするい わゆる台島型植物群に含められる温暖な塩釜植物群が産 出すること (Okutsu, 1955), さらに貝類化石および珪藻 化石から 16-17 Ma の堆積物と考えられる網尻層とは岩 相が漸移することから, 16-17 Ma 前後の河川成堆積物 であると考えられる.したがって、下位の塩釜層とは 500万年以上の時間間隙があると推定される.

網尻層からは Vicarya yokoyamai, Siratoria siratoriensis を含むいわゆる八尾-門ノ沢型の貝類動物群が産 する. この動物群は珪藻化石層序では,常に C. kanayae 帯かその直下に産する (入月・松原, 1994;柳沢, 1999 a, c). さらに,本層最上部は珪藻化石帯の C. kanayae 帯の上部,すなわち C. kanayae の LCO (D33, 16.5 Ma) と D. praelauta の FO (D35, 16.3 Ma) の間に位置づけら れる. したがって,下限の年代に不確実さはあるものの, 網尻層は 17-16.4 Ma の堆積物であると推定できる.

松島層は C. kanayae 帯最上部から D. praelauta 帯最 上部の区間(約 16.4-16.0 Ma)に属する. この珪藻化石 年代は,石井ほか(1983)によって報告された松島層 Mt₁部層のジルコンフィッショントラック年代 15.8±1.0 Ma とは矛盾しない.

大塚層は D. praelauta 帯最上部から D. lauta 帯中部 (D42 と D43 の間)の区間,すなわち年代では 16.0-15.4 Maの区間に位置づけられる。年代値としては,大塚層 Ot₁ 部層中部のデイサイト火山角礫岩層に対比される塩 竈地域の東宮浜層デイサイト溶岩の K-Ar 年代 15.5±0.8 Ma がある (石井ほか, 1982a).この年代値は上述の珪藻 年代とは矛盾しない.このほか,石井ほか (1982a) はや はり東宮浜層の安山岩溶岩の K-Ar 年代として 13.6±0.9 Ma を報告しているが,この安山岩は東宮浜層に含まれ るかどうかは疑問がある.

根古層からは、年代決定に有効な微化石はこれまでの ところ見つかっていない. ただし, 下位の大塚層の上限 は15.4 Ma, 上位の三ツ谷層の下限の年代は少なくとも C. nicobarica 帯 (12.9-13.1 Ma) かまたはそれよりも古 いので、根古層の年代が 15.4 Ma から約 13 Ma の間にあ ることは確かである.根古層上部の軽石凝灰岩には, 13.3±1.2 Ma のジルコンフィッショントラック年代があ るものの、測定誤差がやや大きい(石井ほか、1983). こ のほか北隣の涌谷地域に分布する根古層相当層の追戸層 からは、安山岩溶岩の K-Ar 年代として、15.5±1.5 Ma と 12.9±0.6 Ma が報告されているほか、凝灰質砂岩中よ り Blow (1969) の zone N. 9 ないし N. 10 を示す浮遊性 有孔虫化石が産出する(石井・柳沢, 1984). Berggren et al. (1995) によれば、zone N.9-N.10 は 15.1-12.7 Ma である.以上のデータを総合すると、根古層の堆積年代 はほぼ 15 Ma から 13 Ma の間にあると推定される.

三ツ谷層の上部は C. nicobarica 帯に属し,最上部は D. praedimorpha 帯最下部にかかる.したがって,本層 の上限は約 12.9 Ma かそれよりもやや新しい.本層の下 限の年代ははっきりしないが,幡谷層および鹿島台層の 堆積速度を考慮すれば,三ツ谷層の下限は C. nicobarica 帯の中にある可能性が大きい.

幡谷層は D. praedimorpha 帯下部の D. praedimor-

pha var. *minor* の FO (D51) と *C. nicobarica* の LO (D 52) の間に位置する. 石井ほか (1983) は幡谷層下限の 白坂山凝灰岩部層から 11.7±1.1 Ma のジルコンフィッ ショントラック年代を報告している.

鹿島台層は D. praedimorpha 帯下部に位置し、その上限は D. praedimorpha var. praedimorpha の FO (D 53, 12.3-12.5 Ma)の少し上位にある.

番ケ森山層は, *D. dimorpha* 帯(NPD 5 D)下部の*D. dimorpha* var. *dimorpha* の FO(D 56, 10.0 Ma) と*D. preakatayamae* の FO(D 57, 9.5 Ma)の間に位置づけられる. なお,隣接する仙台・古川地域では,番ケ森山層上部に相当する青麻層から Blow(1969)の zone N. 17にあたる浮遊性有孔虫化石が産出し,その年代は6-7Ma とされる(Saito and Isawa, 1995). この年代は珪藻化石層序に基づく年代とは 200万年以上の差があるが,この矛盾については今後の検討課題としたい.

大松沢層は D. katayamae 帯 (NPD 6 A) 最上部から T. schraderi 帯 (NPD 6 B) 最下部に相当する.本層下部 には D. katayamae の LO (D 65, 8.5 Ma) が認められ,か っ本層上限は T. schraderi の FCO (D 66, 8.4 Ma) に達 しないこと,さらに堆積速度から考えて,本層の年代は 8.6-8.4 Ma 程度と考えられる.

以上述べてきた各地層の年代分布を概観してわかるの は,松島地域では中新世を通じて堆積は断続的に起こっ ており,地層が堆積している期間よりも,無堆積または 不整合により失われてしまった期間のほうが長いことで ある.堆積している期間は,6つのユニット,すなわち下 位より,ユニット1(塩釜層),ユニット2(佐浦町層-大 塚層),ユニット3(根古層),ユニット4(三ツ谷層-鹿 島台層),ユニット5(番ヶ森山層)およびユニット6(大 松沢層)に分けられる.

このうち最も長く堆積が継続したのはユニット2で, 約150万年堆積が続いている.この区間は松島地域の中 新統の中で最も堆積深度が深い時期で,最も海進が進ん だ松島層および大塚層の時期には,主として珪藻質泥岩 からなる泥質堆積物が堆積した.

志田層群の時期には松島地域は全域的に浅海化し,砂 質堆積物が卓越するようになる.下位の松島湾層群中に はドーム状の隆起に伴う小断層群が多く発達するのに対 し、上位の志田層群中にはこうした小断層群はほとんど 見られない(石井ほか,1982b).このことから、この浅 海化は、松島湾層群堆積後(約15 Ma)に、現在の松島湾 地域を中心として起こった隆起運動によるものと思われ る.

志田層群の堆積は断続的で,それぞれの堆積期間も数 十万年以下と短い.志田層群の時期にはとくに大きな構 造運動が起こった徴候は全く認められないので,この時 期の堆積は主に海水準変動に規制されていた可能性が高 い.堆積が起こっている期間は,相対的に海水準が高い 時期に相当しているのであろう.

4.3 八尾地域と松島地域の中新統の対比

富山県八尾地域(第1図)の中新統については,すで に詳細な珪藻化石層序を明らかにした(柳沢,1999 c). ここでは,両地域で確立された古地磁気層序を対比する ため,珪藻化石層序に基づいて松島地域と八尾地域の中 新統の対比を行う.

八尾地域の中新統は、下位より楡原層、岩稲層、医王 山層、黒瀬谷層、東別所層、天狗山層および音川層から なる(早川・竹村、1987;第8図参照).東別所層は下位 より栃上泥岩部層、塩谷砂岩部層、浅谷シルト岩部層お よび三谷泥岩部層に細分される.珪藻は黒瀬谷層最上部 (山田中凝灰岩部層の100m下位まで)と東別所層から 産出する(第6図). 八尾地域では、下位より生層準D 35, D40, D41, D41.5, D42 および D43 が確認されている (柳沢、1999 c).また、D35 と D40 の間には、*D. praelauta* の FCO 層準が認められ、対比に有効である.

まず,松島層 Mt₄ 部層中にある D 35 と D. praelauta の FCO は東別所層の栃上泥岩部層下部に認められる. また,大塚層 Ot₁ 部層中の D 40 と D 41 は,八尾地域で は栃上泥岩部層上部で確認される.さらに,大塚層 Ot₃ 部層下限付近にある D 41.5 は浅谷シルト岩部層下部に, また Ot₄ 部層下部にある D 42 も同様に浅谷シルト岩部 層下部に存在する.

以上の生層準の対比から,松島層 Mt₄部層から大塚層 Ot₁部層までが栃上泥岩部層に,大塚層 Ot₃·Ot₄部層は 浅谷シルト岩部層下部にほぼ相当することがわかる.ま た,大塚層 Ot₂部層と東別所層塩谷砂岩部層は,ともに D41 と D41.5 に挟まれる区間の上部にあるので,ほぼ 同時期の堆積物である.両部層ともに泥岩の卓越する岩 相中に挟まる浅海成砂質堆積物という性格も共通するこ とから,両部層は岩相上でも対比できる.

さらに、松島層 Mt_i - Mt_3 部層の厚い珪長質火砕岩層と 八尾地域の山田中凝灰岩部層は、いずれも D 35 (16.3 Ma)の下位にあり、泥岩の堆積速度から考えるとほとん ど同時期の堆積物であることがわかる。両者の下位にあ る網尻層および黒瀬谷層主部から、ともに Vicarya yokoyamai をはじめとする八尾-門ノ沢型動物群を産する こともこの推定を支持する。

このように、松島地域の網尻層、松島層と大塚層と、 八尾地域の黒瀬谷層と東別所層は、珪藻化石層序により 10-20万年の精度で対比できる。両地域の堆積速度はほ ぼ同程度であり、対比線もほぼ平行である。ただし、松 島地域では松島層の層準で厚い凝灰岩層が発達している ために層厚が厚くなっているが、こうした地質学的には 瞬時の堆積物を除いた泥岩層を比べると、その厚さはほ とんど同じオーダーである。たとえば、D. praelauta の FCO と D40 の間は、松島地域では層厚が約 150 m、八 尾地域では約50mであるが、松島地域でのMt₅部層の 凝灰岩の部分を除くと松島地域でも約60mとなり、両 地域でほとんど同じ厚さとなる.

次に、志田層群の対比について考察する. 松島地域で は、大塚層の上位に安山岩質の黒色砂岩からなる根古層 が不整合で重なる. 一方、八尾地域でも東別所層の上位 を、安山岩質の黒色砂岩からなる天狗山層が不整合(伊 香浜不整合)で覆う.

珪藻化石層序からみると,両地域における不整合直下 の堆積物の年代は八尾地域の方がやや新しい、すなわ ち、八尾地域における伊香浜不整合直下の三谷泥岩部層 は, 珪藻生層準 D43 (15.4 Ma) よりも上位にあり, 堆積 速度曲線から不整合直下の年代は約15.3 Maと算定され る(柳沢, 1999c). これに対して, 松島地域では生層準 D43は認められず、大塚層の上限はD42(15.5 Ma)とD 43の中間にある.したがって,不整合直下の堆積物の年 代は、八尾地域の方が約10万年新しい。しかし、この違 いはわずかであり、不整合による削剝量が松島地域の方 が多少大きかったと考えれば説明できる、したがって、 両地域で共通して認められるこれらの不整合は、相互に 対比できる可能性が高い. 天狗山層からは Nanaochlamys notoensis (Yokoyama) & Kotorapecten kagamianus (Yokoyama) などを含む軟体動物化石群が産出し ている (Ogasawara et al., 1989) が, 根古層相当層の追 戸層からも同様な化石群が産出する(Hatai, 1938, 1941; Masuda, 1956). これは根古層と天狗山層が対比されう るという考えを支持する.また、根古層および天狗山層 はともに安山岩質の黒色砂岩からなり、岩相の特徴も一 致する.

松島地域では,根古層の上位に三ッ谷層が不整合で重 なる.同様に八尾地域でも,天狗山層の上位に不整合 (新山不整合)で音川層が累重する.両地域に共通して存 在するこれらの不整合が対比できる可能性はあるもの の,残念ながら現在のところ音川層基底についての信頼 できる年代層序学的なデータが全くないので,これは単 なる憶測に留まる.

以上みてきたように、松島地域と八尾地域の下部中新 統最上部から中部中新統下部にかけての層序は、10-20 万年という高い精度で対比することができる.こうした 精密な対比によってわかるのは、松島地域と八尾地域が 500 km 以上も離れていてしかも地質学的な場が全く異 なるにもかかわらず、両地域における中新統の岩相変化 のパターンが不整合のタイミングも含めて、この時間精 度で驚くほどよく似ていることである.

5. 古地磁気層序との対比

微化石層序の年代決定には、古地磁気層序との直接的 な対比が重要である.これは、地磁気極性の反転史を基



第6図 松島地域と八尾地域の下部-中部中新統の対比.

Fig. 6 Correlation of the lower to middle Miocene sequences between the Matsushima and the Yatsuo areas. The diatom biostratigraphy and the magentostratigraphy of the Yatsuo area are based on the data of Yanagisawa (1999c) and of Itoh et al. (1999), respectively.

にした地磁気極性年代尺度が微化石年代尺度の基礎と なっているからである(Berggren *et al.*, 1995). 幸い松 島地域では、Yamazaki (1989)が網尻層,松島層および 大塚層の古地磁気層序を確立しているので、珪藻化石層 序と古地磁気層序を直接対比し、Yanagisawa and Akiba (1998)の示した珪藻化石層序と古地磁気層序の 対応関係をチェックすることができる.また、八尾地域 の中新統でも、伊藤・早川 (1988, 1989)および伊藤ほか (1999)が詳細な古地磁気層序を確立している.したがっ て、珪藻化石層序による対比を仲立ちとして、両地域の 古地磁気層序を直接比較することができる.

5.1 松島地域での古地磁気層序との対比

Yamazaki (1989) は網尻層・松島層・大塚層から 33 点の古地磁気測定を行い,松島湾層群上部の古地磁気層 序を確立した(第7図).それによれば,網尻層,松島層 および大塚層 Ot₁部層最下部の試料は,すべて正帯磁で ある(網尻層の古地磁気は第8図参照).また,大塚層で は Ot₁ 部層下部から Ot₃ 部層の中部までが逆帯磁, Ot₃ 部層上部と Ot₄ 部層下部が正帯磁,そして Ot₄ 部層上部 は逆帯磁である.

Yamazaki (1989) は以上の結果と秋葉ほか (1982) の 珪藻化石層序と放射年代値に基づいて,松島湾層群上部 の古地磁気層序を地磁気極性年代尺度に対比した.その 対比を第7図では破線で示した.まず,大塚層 Ot₁部層 最下部以下の正帯磁区間は,Chron C5Cn に相当する とされた.また,Ot₁部層下部からOt₃部層の中部までの 逆帯磁区間はC5Br に,Ot₃部層上部とOt₄部層下部の 正帯磁はC5Bn.2n に,そしてOt₄部層上部の逆帯磁は C5Bn.1r に,それぞれ対比された.一方,今回の研究で 改訂された松島湾層群上部の珪藻化石層序を,Yanagisawa and Akiba (1998)の珪藻年代層序に対比した結 果を第7図の実線で示した.

Yanagisawa and Akiba (1998) によれば, Chron C 5B/C5C の境界は, *D. praelauta* 帯 (NPD 3B) の上部 にあり, 生層準 *D. lauta* の FO (D40) よりも約 10 万年



第7図 松島湾層群上部と地磁気極性年代及び珪藻年代尺度の対比.

Fig. 7 Correlation of the upper Matsushimawan Group to the magnetic polarity time scale of Cande and Kent (1995) and Berggren *et al.* (1995), and the diatom chronology of Yanagisawa and Akiba (1998). Paleomagnetic data were taken from Yamazaki (1989).

古い. 松島地域でも Chron C 5 B/C 5 C の境界は, D. praelauta 帯 (NPD 3 B) の中にあり, D. lauta の FO (D 40) のやや下位にある. したがって, この部分は, Yanagisawa and Akiba (1998) の提示した珪藻化石層序と 古地磁気層序の対比とは整合的である.

次に、大塚層上部の Ot₄ 部層にある生層準 *D. okunoi* の FO (D42) 付近についてみてみる. 生層準 D42 は、 Yanagisawa and Akiba (1998) では C5 Br の中にあ る. これに対し、大塚層上部ではこの生層準は C5 Bn.2 n の中にある. このため、D42 の対比線は、C5 Bn.2 n の 基底の対比線と交差する. したがって、大塚層上部にお ける珪藻化石層序と古地磁気層序の対応関係は、Yanagisawa and Akiba (1998) のそれとは明らかに食い 違う.

以上をまとめると、松島地域での珪藻化石層序と古地 磁気層序の対比は、D 40 付近では Yanagisawa and Akiba (1998) とほぼ一致するが、大塚層上部の D 42 付 近ではずれていることがわかる.

5.2 松島地域と八尾地域の古地磁気層序の対比

次に,珪藻化石層序による対比に基づいて,松島地域 と八尾地域の中新統の古地磁気層序を対比する(第8 図).伊藤・早川(1988,1989)は八尾地域に分布する楡 原層から三田層までの古地磁気測定を行い,地磁気極性 年代尺度と対比した.また,最近伊藤ほか(1999)は測 定に問題のあった地点の再測定を行い,地磁気極性年代 尺度との対比を修正した.

伊藤ほか(1999)によれば、岩稲層から医王山層下部 までは正帯磁、医王山層中部から黒瀬谷層および東別所 層の最上部まではすべて逆帯磁、そして東別所層の上限 付近の1点で正帯磁の結果が得られている.彼らは K-Ar 年代と浮遊性有孔虫・珪藻化石層序を基づいて、 医王山層中部から黒瀬谷層および東別所層の最上部まで の長い逆帯磁区間を、Cande and Kent(1995)の地磁 気極性年代尺度のChron C5Brに対比した.この解釈 はすでに柳沢(1999c)で議論したように、Yanagisawa and Akiba(1998)の示した珪藻化石層序と古地磁気層 序の対比とは合わず、全体として古地磁気層序の方が新 しい年代推定となる.

珪藻化石層序では前述のように生層準 D 35 から D 42 までが松島・八尾両地域で共通して認められ,高精度で 両地域の層序が対比できるので,これに基づいて両地域 の古地磁気層序を対比してみる。まず松島地域では,生 層準 D 40 のやや下位より D 35 までの区間はすべて正帯 磁となっている。一方,八尾地域ではこの区間はすべて 逆帯磁である。また,松島地域では大塚層上部の生層準 D 41.5 と D 42 に挟まれた区間にはっきりした正帯磁区 間が認められる。しかし,八尾地域ではそれに相当する 区間はすべて逆帯磁であって,正帯磁は全く測定されて いない. このように, 珪藻化石層序による対比に基づく かぎり松島地域と八尾地域では古地磁気のパターンは全 く一致しない.

5.3 珪藻化石層序と古地磁気層序の対比

以上述べてきたように、松島地域と八尾地域における 珪藻化石層序と古地磁気層序の対比については、以下の ような矛盾が指摘できる.

1) 松島地域における珪藻化石層序と古地磁気層序の 対応関係は、Chron C5C/C5B境界付近では Yanagisawa and Akiba (1998) と合うが、C5Bn. 2n 付近では 食い違う.

2) 八尾地域では、珪藻化石層序と古地磁気層序の対応関係は、Chron C5C/C5B境界付近でもC5Bn.2n付近でも、Yanagisawa and Akiba (1998) とは合わない(柳沢、1999 c).

3) 松島地域と八尾地域では,珪藻化石層序による対 比に基づくかぎりその古地磁気層序のパターンは全く一 致しない.

このように、松島地域と八尾地域における珪藻化石層 序と古地磁気層序の対比の食い違いは複雑である. 上記 のうち1)と2)に関しては、すでに柳沢(1999a, c)が議 論しているように, 1 つの可能性として珪藻化石層序と 古地磁気層序の対比そのものに問題があることが考えら れる. Yanagisawa and Akiba (1998) の珪藻年代層序 の基になっている Barron and Gladenkov (1995) が研 究した ODP Site 884 B と 887 では, 前期中新世末から 中期中新世初頭では、古地磁気層序の記録が不良かある いは珪藻化石帯の認定が難しく、珪藻化石層序と古地磁 気層序の対応は完全ではない、このため、珪藻化石層序 と古地磁気層序の対比には解釈の余地がある.また, Yanagisawa and Akiba (1998) の示した生層準と古地 磁気層序との対応関係のうち,2次層準の対比は間接的 であって確定したものではない. したがって, 松島と八 尾地域において、古地磁気層序と珪藻化石層序の対応関 係が Yanagisawa and Akiba (1998) と合わないという 1) と2) の事実は、むしろ Barron and Gladenkov (1995) や Yanagisawa and Akiba (1998) の示した珪 藻化石層序と古地磁気層序の対比の方に問題があること を示すとも考えられる.

しかしながら, 珪藻化石層序によって高精度で対比で きる松島地域と八尾地域の中新統において, 両地域の古 地磁気層序そのもののパターンが全く合わないという 3)の事実は, 単純に両層序の対比のみに問題があるわけ ではないことを示す. つまり, 両地域での珪藻化石層序 と古地磁気層序の食い違いのパターンが同じであって, その食い違いが系統的であればこれを修正すれば済むの であるが, 実際には両地域での食い違いのパターンは全 く別であり, 単純に珪藻化石層序と古地磁気層序の対比



第8図 松島地域と八尾地域の古地磁気層序の対比.

Fig. 8 Correlation of the magnetostratigraphy between the Matsushima and the Yatsuo areas. The diatom biostratigraphy and the magnetostratigraphy of the Matsushima area are based on this study and Yamazaki (1989), respectively. The diatom biostratigraphy and the magnetostratigraphy of the Yatsuo area are based on the data of Yanagisawa (1999c) and of Itoh *et al.* (1999), respectively.

を小修正することで問題を解決することはできない.こ のことは、両地域での珪藻化石層序または古地磁気層序 そのものにも問題があることを示唆している.

6. まとめ

この研究では、宮城県松島地域に分布する中新統の珪

藻化石層序の再検討を行った. その結果, Yanagisawa and Akiba (1998)の示した高分解能の珪藻化石層序が 松島地域でも適用できることが明らかになった.

1) Denticulopsis lauta 帯 (NPD 4 A)の基底とD. praedimorpha 帯 (NPD 5) Bの基底の層準は、秋葉ほか (1982)の推定した位置よりもやや下位にあることが判 明した.

2) 珪藻化石層序と既存の年代データに基づいて,松 島地域の中新統の年代分布について総括した.松島地域 では中新世を通じて堆積期間よりも無堆積または不整合 により失われてしまった期間のほうが長く,堆積は6つ の期間で断続的に起こっている.

3) 松島地域と八尾地域の下部中新統最上部から中部 中新統下部にかけての層序は,珪藻化石層序によって 10-20万年の精度で対比することができる. 両地域の岩 相変化のパターンは,不整合のタイミングも含めてこの 時間精度でよく似ている.

4) 松島地域における珪藻化石層序と古地磁気層序の 対応関係は、Chron C5C/C5B境界付近では Yanagisawa and Akiba (1998) と合うが、C5Bn.2n 付近では 食い違う.また、松島地域と八尾地域では、珪藻化石層 序に基づくかぎり、その古地磁気層序のパターンは一致 しない.これらのことは、両地域の珪藻化石層序または 古地磁気層序そのものにも問題があることを示唆する.

珪藻化石年代の確定には良好な放射年代値との対応関 係をつけることと共に,現在地質年代尺度の基礎となっ ている古地磁気層序との直接的な対比が重要である.し かし,中新統に関しては,陸上セクションにおいて珪藻 化石層序と古地磁気層序との直接の対応関係がわかって いる部分は極めて限られている.その意味で,両者の直 接対応がついている松島地域は,地磁気微化石年代尺度 を確かなものとしてゆく上で非常に重要な地域である. しかし,残念ながら八尾地域の古地磁気層序との対応関 係も含めて,珪藻化石層序と古地磁気層序の対比に関し て今回は確定的な結論を得ることはできなかった.今 後,松島地域の古地磁気層序については,珪藻化石層序 との対応関係を中心に再検討が必要である.

謝辞 資源エネルギー地質部の渡辺真人主任研究官と地 質標本館の利光誠一博士には、原稿を読んでいただき有 益なコメントをいただいた。海洋地質部の山崎俊嗣博士 と大阪府立大学の伊東康人博士には、それぞれ松島地域 と八尾地域の古地磁気層序に関して御教示いただいた。 また、環境地質部の石井武政博士と元地質調査所職員の 山口昇一博士には、今回分析した試料の採取に際してご 協力いただいた。石油資源開発株式会社には、本論を公 表する機会を与えていただいた。以上の各位に深謝の意 を表する。

文 献

- Akiba, F. (1986) Middle Miocene to Quaternary diatom biostratigraphy in the Nankai Trough and Japan Trench, and modified Lower Miocene through Quaternary diatom zones for middle-to-high latitudes of the North Pacific. In Kagami, H., Karig, D. E., Coulbourn, W. T., et al., Init. Repts. Deep Sea Drilling Project, U. S. Govt. Printing Office, Washington D. C., 87, 393–480.
- 秋葉文雄・柳沢幸夫・石井武政(1982) 宮城県松 島周辺に分布する新第三系の珪藻化石層序.地 調月報,33,215-239.
- Barron, J. A. and Gladenkov, A. Y. (1995) Early Miocene to Pleistocene diatom biostratigraphy of Leg 145. In Rea, D. K., Basov, I. A., Scholl, D. W. and Allan, J. F. eds., Proc. Ocean Drilling Program, Sci. Results, College Station TX (Ocean Drilling Program), 145, 3-19.
- Berggren, W. A., Kent, D. V., Swisher, C. C. III and Aubry, M.-P. (1995) A revised Cenozoic geochronology and chronostratigraphy. SEPM Special Publ., no. 54, 129–222.
- Blow, W. H. (1969) Late Middle Eocene to Recent planktonic foraminiferal biostratigraphy. In Bronnimann, P. and Renz, H. H. eds., Proc. First International Conference on Planktonic Microfossils (Geneva, 1967), Leiden, no. 1, 199–421.

Cande, S. C. and Kent, D. V. (1995) Revised calibration of geomagnetic polarity time scale for the Late Cretaceous and Cenozoic. *Jour.*

- Geophy. Res., 100, 6093–6095.
- Hanzawa, S., Hatai, K., Iwai, J., Kitamura, N. and Shibata, T. (1953) The geology of Sendai and its environs. Sci. Repts. Tohoku Univ., 2nd Ser. (Geol.), 25, 1–50.
- Hatai, K. (1938) A note on *Pecten kagamianus* Yokoyama. *Bull. Biogeogr. Soc. Japan*, 18, 103–110.
- Hatai, K. (1941) On some fossils from the Oide Shell-Beds developed in Toda-gun, Rikuzen Province, Japan. Japan Jour. Geol. Geogr., 18, 109-118.
- 早川秀樹・竹村厚司(1987) 富山県八尾地域の新 第三系. 地質雑, 93, 717-732.
- Hurford, A. J. (1990) Standardization of fission track dating calibration : Recomendation by

the Fission Track Working Group of the I. U. G. S. Subcommision of Geochronology. *Chem. Geol.*, **80**, 171–178.

- 入月俊明・松原尚志(1994) 貝形虫化石群集解析 に基づく下-中部中新統門ノ沢層の堆積環境の 垂直変化. 地質雑, 100, 136-149.
- 石井武政・柳沢幸夫(1984) 旧北上川沿いに分布 する追戸層の地質時代について.地調月報,35, 623-635.
- 石井武政・柳沢幸夫・山口昇一(1983) 松島湾周 辺に分布する中新世軽石凝灰岩のフィッショ ン・トラック年代. 地調月報, 34, 139-152.
- 石井武政・柳沢幸夫・山口昇一・阿部智彦(1982a) 塩竈地域の中新世火山岩の K-Ar 年代—Actinocyclus ingens ゾーンと Denticulopsis lauta ゾーンの境界の年代に関連して一.地調月報, 33, 425-431.
- 石井武政・柳沢幸夫・山口昇一・寒川 旭・松野久 也(1982b)松島地域の地質.地域地質研究報告 (5万分の1地質図幅),地質調査所,121 p.
- 伊藤康人・早川秀樹(1988) 富山県八尾地域に分 布する新第三系の古地磁気層序.地質雑,94, 515-525.
- 伊藤康人・早川秀樹(1989) 富山県八尾地域の新 第三系における磁極期C5B/C5C境界につい て.地質雑,95,133-136.
- 伊藤康人・柳沢幸夫・渡辺真人(1999) 八尾地域 に分布する新第三系の古地磁気層序/珪藻化石 層序.地調月報,50,215-223.
- Koizumi, I. (1985) Diatom biochronology for late Cenozoic Northwest Pacific. Jour. Geol. Soc. Japan, 91, 195–211.
- 今田 正・植田良夫(1980) 東北地方の第三紀火 山岩の K-Ar 年代. 岩鉱特別号, no. 2, 343-346.
- Masuda, K. (1956) Some fossil Pectinidae from the Oido Formation, Wakuya-machi, Todagun, Miyagi Prefecture, Northeast Japan. Saito Ho-on Kai Mus. Res. Bull., no. 25, 22-26.
- Ogasawara, K., Ijima, S. and Kaseno, Y. (1989) Miocene molluscs from the Tenguyama Formation, Toyama Prefecture, Hokuriku Dis-

trict, Japan. Sci. Repts. Kanazawa Univ., 34, 67–93.

- Okutsu, H. (1955) On the stratigraphy and paleobotany of the Cenozoic plant beds of the Sendai area. Sci. Repts. Tohoku Univ., 2nd Ser. (Geol.), 26, 1-114.
- Saito T. and Isawa, T. (1995) Planktonic foraminifers of Late Miocene age (zone N.17) from the Aoso Formation of Sendai City, northeastern Honshu, Japan. Saito Ho-on Kai Mus. Nat. Hist., Res. Bull., no. 63, 9-23.
- Yamazaki, T. (1989) Paleomagnetism of Miocene sedimentary rocks around Matsushima Bay, Northeast Japan and its implication for the time of the rotation of Northeast Japan. *Jour, Geomag. Geoelectr.*, **41**, 533–548.
- 柳沢幸夫(1999a) 金沢市南部地域に分布する中新統の珪藻化石層序.地調月報,50,49-65.
- 柳沢幸夫(1999 b) 富山・石川県境の医王山地域 に分布する中新統の珪藻化石層序と対比. 地調 月報, **50**, 67-81.
- 柳沢幸夫(1999c) 富山県八尾地域の下部-中部中 新統の珪藻化石層序.地調月報,50,139-165.
- 柳沢幸夫(1999d) 能登半島珠洲地域の中新統の珪 藻化石層序. 地調月報, **50**, 167-213.
- 柳沢幸夫(1999 e) 仙台市西部に分布する中部中新 統旗立層の珪藻化石層序.地調月報,50,269-279.
- Yanagisawa, Y. and Akiba, F. (1990) Taxonomy and phylogeny of the three marine diatom genera, *Crucidenticula, Denticulopsis* and *Neodenticula. Bull. Geol. Surv. Japan*, 41, 197– 301.
- Yanagisawa, Y. and Akiba, F. (1998) Revised Neogene diatom biostratigraphy for the northwest Pacific around Japan, with an introduction of code numbers for selected diatom biohorizons. *Jour. Geol. Soc. Japan*, 106, 395-414.

(受付:1999年1月6日;受理1999年2月18日)