小田原市根府川で掘削された深さ1500mの温泉井の地質

萬年一剛^{*}、山下浩之^{*2}、平田大二^{*2}、田口公則^{*2}、川手新一^{*3}、谷口英嗣^{*4}、 蛯子貞二⁻⁵

by

Geology of the 1500m-deep hot springs well drilled in Nebukawa, Odawara.

Kazutaka MANNEN^{*}, Hiroyuki YAMASITA^{*2}, Daiji HIRATA^{*2}, Kiminori TAGUCHI^{*2}, Shinichi KAWATE^{*3}, Hidetsugu TANIGUCHI^{*4} and Teiji EBIKO^{*5}

Abstract

A geological description and microfossil analysis were performed on the drilling cores and cuttings of the Odawara-5 hotsprings well. During the drilling of the well, 1500m deep, core cuttings were sampled up to 1200m deep with 10m interval. Coring works were also performed as about 1m length partial coring of 200m interval up to 1200m in depth and as total core of 1200-1450m depth. The geology of the well was revealed to be as followings, in descending order: loam (182 to 176m alt.), early monogenic volcanoes group and Shirogane-yama group (176 to -43m alt.); tuff breccia of old somma lavas (-43 to -373m alt.); Hayakawa tuff breccias (-373 to -993m alt.); and Yugashima group (-993 to -1268m alt.). Foraminifera and calcareous nannoplankton of Hayakawa tuff breccias (811.5m deep) were analysed. Foraminiferal fauna shows later N17 to earlier N19 (5.8-4.18Ma). Calcareous nannoplankton fauna is correlative with CN11b (4.2-3.66Ma).

1. はじめに

小田原市根府川字ノグロに 1991(平成3)年に完成した 小田原第5号温泉井(以下本井戸とよぶ)は孔口標高182m、 深さ1500mのいわゆる大深度温泉井で、孔底は箱根火山 の溶岩類を掘り抜いて基盤に達している。この井戸では深 度1200mから1450mまでオールコアによるサンプリング が行われ、そのサンプルは神奈川県立生命の星・地球博物 館に、また1200m以浅のカッティングス試料、パートコ ア試料などが温泉地学研究所に収蔵されているほか、掘削 時の記録等も完備しており、詳細な地質解析が可能である。 このため、この地域の地質構造を把握し地質構造発達史を 明らかにしたり、箱根火山外輪山地域における熱構造や温 泉流動系を解明するうえで、本井戸のもたらすさまざまな データは極めて重要である。

著者らはこれまでも伊豆 - 小笠原島弧の形成過程を明 らかにするという視点で、本井戸について主に 1200 m以 深のオールコアの解析に基づく報告を行ってきた(平田ほ か、2001; Taniguchi *et al.*, 2000)。本報告では、本井戸に ついて孔口から孔底までの全深度について地質の記載を 明らかにし、従来提案されている本地域の層序との対比を 行う。

2. 本井戸周辺の地形

本井戸は箱根火山古期外輪山の南東斜面上、東海道本線 根府川駅の北西約 900 mに位置する(図1)。地形を細かく 見ると本井戸の周辺は、側面が急峻で頂部は比較的平坦な 東西に延びる舌状の地形をなす。舌状の部分は粘性の比較 的高い溶岩の溶岩流であると考えられる。長井、高橋 (1999)はこの地域の表層を白銀山中腹から流出した溶岩



図1 小田原第5号温泉井の位置

Fig.1 Indexs map of the Odawara-5 well.

*	神奈川県温泉地学研究所	〒 250-0031	神奈川県小田原市入生田 586
* 2	神奈川県立生命の星・地球博物館	〒 250-0031	神奈川県小田原市入生田 499
* 3	武蔵高等学校	〒 176-8535	東京都練馬区豊玉上 1-26-1
* 4	駒澤大学高等学校	〒 158-8577	東京都世田谷区上用賀 1-17-12
* 5	神奈川県立生命の星・地球博物館 友の会	〒 250-0031	神奈川県小田原市入生田 499
論文	,神奈川県温泉地学研究所報告,第 33 巻,11	- 24,2002.	

流とみている。本井戸はこの舌状の地形の北側斜面に位置 する。

久野久の一連の研究(たとえば Kuno, 1950; 久野 1972) によれば、箱根火山は2回のカルデラ形成を区切りとし3 つの活動期に大別される。久野は1回目のカルデラ形成前 の山体を古期外輪山と呼称し、巨大な成層火山を推定した。 しかし、最近の平田(1999)や長井、高橋(1999)の研究では、 古期外輪山はいくつかの中小規模成層火山の複合体であ ると考えている。後述(4章)するように、この地域のいわ ゆる古期外輪小輪山体は厚い溶岩流が卓越する点で、ほか の古期外輪山地域とことなる。このことから本報告では、 本地域の地質区分にあたって、平田(1999)および長井、高 橋(1999)の分類に基づいた。

3. 地質試料の記載

地質試料は孔口から深度 1200m までは 10m おきに採集 されたカッティングス試料と、ほぼ 200m おきに採取され たパートコア試料、深度 1200m から 1450m までのオール コア試料である。

3.1. カッティングス試料

3.1.1. カッティングス試料の記載方法

カッティングス試料は、直径 2.5cm ほどの円筒形容器中 に樹脂で固定した後、これを通常の手法で薄片にした。こ の薄片の中に含まれるカッティングス試料の種類を以下 のように記載した。地質の解釈については次章で議論する。 カッティングス試料の概要を表1のようにまとめた。カッ ティングス試料はほとんどの場合火山岩であったので、そ の斑晶鉱物の種類と量を記載した。これはカッティングス 試料全体についてのものである。その他、もっとも多い岩 片の量比、組織とその量比、化石の有無、変質度を記載し た。

3.1.2. カッティングス試料の記載

深度 10 ~ 220m(標高 172 ~ -38m)

この区間は新鮮な火山岩岩片からなり、ほとんどの深度 で特定の種類の岩片がカッティングスの大多数を占める。 このことからこの区間の多くが一定以上の厚さを持った 複数の溶岩流からなることが推定される。鏡下の観察によ りこれらの溶岩流は上位から、無斑晶質安山岩溶岩(深度 10~40m)、両輝石含有¹⁾安山岩溶岩(深度 50~80m)、 両輝石安山岩溶岩(深度 90~140m)、両輝石安山岩溶岩 (深度 140 ~ 150m) かんらん石両輝石含有安山岩溶岩を 主体とする火山砕屑物(深度 160 ~ 190m)、両輝石含有安 山岩溶岩(深度 200 ~ 210m)に区分される。

深度 230 ~ 390m(標高 -48 ~ -208m)

カッティングスは、比較的新鮮な多種類の火山岩岩片を 主体とするが、土壌または風化した凝灰角礫岩の基質部分 のような細粒物質から成る破片も含む。火山岩岩片は斑晶 として、斜長石、かんらん石、両輝石を含み、斑晶量は全 体で10~15%程度で、間粒状組織を呈するものが多い。ま た深度 280 m以深でスコリアを含むことが多くなる。

深度 400 ~ 440m(標高 -218 ~ -258m)

カッティングスには前の区間で多く見られた間粒状組 織を示す岩片がほとんど見られない。斑晶量も5~10%と 少なめである。深度400mでは土壌と思われる破片が含ま れる。この付近では掘削記録を見ると前後の2~3倍の掘 進速度になっている。岩片は変質や風化を受けていない。 深度410m以深ではスコリアの含有量が大きくなる。

深度 450 ~ 550m(標高 -268 ~ -368m)

カッティングスは、比較的新鮮で多種類の火山岩岩片を 主体とする。細粒物質から成る岩片(凝灰角礫岩の基質の ようなもの)はほとんど含まない。かんらん石、両輝石を 含み、斑晶量は10%前後のものが多い。岩片は新鮮なも のが多いが、一部変質している。また下位でガラス基流晶 質および褐色の火山ガラスを多く含む。

深度 560 ~ 640m(標高-378 ~ -458m)

カッティングスはやや変質した、多種類の火山岩岩片を 主体とする。細粒部分からなる基質部分はほとんど含まな い。コケムシと思われる化石が単独の破片としてわずかに 含まれる。火山岩岩片の斑晶は、両輝石、かんらん石のほ か角閃石を含むことが特徴的である。斑晶量は5%前後の ものが多い。ガラス基流晶質を呈する岩片および火山ガラ スを多く含む。これまでの区間と比べて、変質が進行して おりとくに下位では有色鉱物が完全に分解したり緑泥石 化している。

深度 650 ~ 770m(標高 -468 ~ -588m) カッティングスは斑晶量 5 ~ 3%でハイアロオフィ ティック組織を呈する両輝石含有デイサイト溶岩の岩片

1)わずかにしか含まれな斑晶(1%以下のもの)に関しては斑晶鉱物名の後に「含有」と表記する。

表1 カッティングス試料の記載。

Table 1 Description of cuttings.

			pher	10xt*							grour	ndmass *2					mtx*3	fsl*4	w/a*5	presumable facies
depth	pl	opx	срх	opq	ol	hb	CMAT	ho	is	ig	dev	hp+gls	\mathbf{pm}	sc	acc.	hc				
10	*	*	*	-	-	-	100	100	-	-	-	-	tr	-		-	-		f	ap. And. Lava
20	*	*	*	-	-	-	100	100	-	-	tr	-	-	-		-	-	-	f	ap. And. Lava
30	*	*	*	-	-	-	100	100	-	-	-	-	-	-		-	-	-	f	ap. And. Lava
40	*	*	*	-	-	-	80	80	-	-	20	-	-	-		-	-	-	f	ap. And. Lava
50	5	tr	tr	-	-	-	70	80	-	-	20	-	-	-		-	-	-	f	opx,cpx-b And lava
60	5	tr	tr	-	-	-	100	100	-	-	tr	-	-	-		-	-	-	f	opx, cpx-b And lava
70	5	tr	tr	tr	-	-	100	100	-	-	tr	-	-	-		-	-	-	f	opx,cpx-b And lava
80	5	tr	tr	tr	-	-	60	60	-		40	-	-	-			-	-	f	opx,cpx-b And lava
90	15	1	3	-		~	100	100	-	100	tr	-	-	-		-	-	-	f	cpx, opx And lava
100	15	1	tr	-	-	-	100	100	-	100	tr		-			-		-	w	epx, opx And lava
110	10	tr	tr	-	-	-	80	80	-	20	tr	-	-	-		-	-	-	f	cpx, opx And lava
120	10	tr	-	-	-	-	80	10	-	80	10	-	-	-		-	-	-	f	cpx, opx And lava
130	10	3	1	-	-	-	90	10	-	90	tr	-	-	-			-	-	f	epx, opx And lava
140	15	5	1	-	-	-	90	90	-	10	tr	-	-	-		-	-	-	f	epx, opx And lava
150	30	5	3	-	-	-	90	90	+	10	-	-		-		-	-	-	f	cpx, opx And lava
160	30	5	tr	-	tr	-	40	60	10	-	30	-	-	-		~	-	-	а	volcaniclastics
1 7 0	20	5	tr	-	3	-	60	30	10	-	60	-	-	-		-		-	а	volcaniclastics
180	15	5	tr	-	tr	-	50	40	10	-	50	-	-	-		-	-	-	а	volcaniclastics
1 9 0	15	5	tr	-	3	-	30	40	. 10	-	50	-	-			-	-	-	f	volcaniclastics
200	10	tr	tr	-	tr	-	80	10	80	tr_	10	-	-	-			-		f	opx,cpx-b And lava
210	10	tr	tr	-	tr	-	80	10	80	-	10	-	-	-		~	-	-	f	opx,cpx-b And lava
220	15	5	tr	-	tr	-	80	10	80		10	-	-	-				-	f	opx, cpx-b And lava
230	10	3	3	-	tr	-	40	40	50		10	-	-	-		-	-		w	tuff breccia
240	10	3	1	1	-	-	70	70		30	-	~		-		-	-	-	f	tuff breccia
250	10	3	3	tr	-	-	50	80	-	-	20	-	-	-		-	+	-	f>w	tuff breccia
260	15	1	-	tr	tr	-	40	40	30	~	-	-	-	-		-	+	-	f	tuff breccia
270	15	3	1	-	tr	-	20	60	20	30	20	-	-	-		-	-	-	f	tuff breccia
280	15	tr	tr	-	tr	-	20	40	20	20	20	-	-	tr		-	+	-	f	tuff breccia
290	15	3	-	-	tr	-	40	60		20	40	-	-	tr		-	-	-	f	tuff breccia
300	15	1	3	-	3	-	20	40	20	20	20		-	tr		-	-	-	f	tuff breccia
310	10	1	1	-	tr	-	50	50	10	10	30	-	-	tr		-	tr	-	f	tuff breccia
320	10	3	tr	-	tr	· -	40	40	30	30	tr		tr	-			tr	-	f	tuff breccia
330	10	1	1	-	3	-	60	10	10	60	20	-	-	tr		-	tr	-	f	tuff breccia
340	10	tr	tr	-	tr	-	60	60	20	10	10	tr	-	10	tr	-		-	f	tuff breccia
350	10	tr	tr	-	tr	-	70	70	20	tr	10	-		tr		-	-	-	f	tuff breccia
360	10	3	tr		tr	-	80	80	10	10	tr	-	-	tr		-	-	-	f	tuff breccia
370	10	3	-	-	tr	-	70	70	10	10	tr	~	-	10		-	-	-	f	tuff breccia
380	10	tr	tr	-	tr	-	60	30	30	-	30	-	-	10	tr	-	tr	-	f	tuff breccia
390	5	1	1		-	-	40	30	20	40	10	-	-	tr		-	tr	-	f	tuff breccia
400	5	tr	tr	-	tr		30	30	10	-	60		-	1		-	tr	-	w	soil
410	5	tr	tr	tr	tr	-	40	60	1	-	-	20	-	10			-	-	f>a	scoria flow?
420	5	tr	tr	-	tr	-	30	30	1	1	20	-	-	30	tr	-	-	-	f>a	scoria flow?
430	3	tr	tr	-	-	-	50	-	tr	-	20	30	-	50		-	-	-	а	scoria flow?
440	3	1	tr	-	1	-	50	60	1	-	10	-	-	20			-	-	f	scoria flow?
450	5	-	-	-	tr	-	40	60	-	2	10	10	-	tr			-	-	f	tuff breccia
460	5	tr	tr	-	-	-	60	80	-	2	-	-	-	tr	tr	-	-	-	f	tuff breccia
470	15	3	tr	-	tr	-	50	30	60		-	-	-	tr		-	tr	-	f	tuff breccia
480	10	1	tr	-	tr	-	40	60	40	-	-	-		tr			-	-	f>a	tuff breccia
490	10	3	1		3	-	50	70	20	-	-	10	-	tr		-	-	-	f	tuff breccia
500	10	tr	tr	-	3	-	20	40	10	10	30	10	-	tr		-	-		f	tuff breccia
510	15	1	tr	-	1	-	20	20	30	20	30	-	-	tr	tr	-	-	-	f>a	tuff breccia
520	15	tr	tr	-	1	-	20	20	30	30	20	tr		tr			-	-	f>a	tuff breccia
530	10	tr	tr	-	1	-	40	10	20	-	40	20	-	10		-	-	-	f>a	tuff breccia
540	10	1	tr	-	1	-	50	10	20	10	50	10	-		tr	tr	-	-	f≻a	tuff breccia
550	10	tr	tr	-	1	-	40	10	30	40	20	tr	tr		tr	tr	-	-	f≻a	tuff breccia
560	10	tr	tr	-		tr	40	20	10	-	40	30	-			tr	-		а	tuff breccia
570	10	tr	tr	tr		tr	30	20	30	tr	30	20				tr		tr	а	tuff breccia
580	5	tr	tr	tr	-	tr	30	20	20		60			_		tr		-	- a	tuff breccia
590	5	tr	tr	tr	tr	tr	30	20	10		40	30	-	tr		-		tr	- a	tuff breccia
600	5	tr	tr	tr	tr	tr	30	40	10	tr	30	20	-	-			-	-	a	tuff breccia
610	10	tr	tr	-		-	40	40	10	10	30	tr	-	-		-		-		tuff breccia
620	10	tr	tr	tr	-	-	60	20		*	60	20		-			-	tr	a	tuff breccia
		-	-															-	-	

表1 (続き) Table 1 (Continued)

			pher			-					grour	idmass *2					mtx*3	fsl*4	w/a*5	presumable facies
depth	pl	opx	cpx	opq	ol	hb	CMAT	ho	is	ig	dev	hp+gis	pm	sc	acc.	hc				· ·
630	5	*	*	*	-	-	80	20		*	80	-	-	-		-	-	-	а	tuff breccia
640	5	tr	tr	-	-	-	40	20	10	*	40	30	-	-	tr	-		-	a	tuff breccia
650	5	tr	tr	1	-	-	90	90	-	*	10	-	tr	-	tr	-		-	а	dacite lava?
660	10	tr	tr	tr	-	-	60	60	10	10	20	-	tr	-		-	-	-	а	dacite lava?
670	5	tr	tr	tr	-	-	70	30	tr	tr	tr	-	tr				70	-	а	pumiceous turbidite
680	5	tr	tr	tr	-	-	60	40	tr	tr	tr		60	-			-	-	a	dacite lava?
690	3	-	tr	tr	-	-	70	70	tr	-	30		-				-	-	а	dacite lava?
700	3	tr	tr	tr	-	-	60	20	tr	tr	10		60	-			-	-	а	dacite lava?
710	3	tr	tr	tr	-	-	70	20	tr	tr	10		80			-	-	-	а	dacite lava?
720	5	tr	tr	tr	-	-	60	50		-	10		-	-		-	tr		a	dacite lava?
730	5	-	-	tr	-	-	80	80	-	-	20		-	-		-	-		а	dacite lava?
740	5	tr	tr	tr	-	-	60	60	10	-	30					-	-		а	dacite lava?
750	3	tr	tr	-	-	-	80	10			10		tr	-		-	80	-	а	dacite lava?
760	3	tr	tr	-	-		30	tr	tr	tr	60	30		-		-		-	а	tuff breccia
770	3	*	*	-	-	-	60	tr	tr	tr	30	10		-		-	60	-	а	pumiceous turbidite
780	5	-	-	-	-	tr	90	-	-	-	tr	-	+			-	90	-	a	pumiceous turbidite
790	5	-	-	-	-	tr	90	-		-	tr	-	+			-	90	+	а	pumiceous turbidite
800	5	tr		-		tr	100	-		-		-	+	-		-	100	+	а	pumiceous turbidite
810	10	-	-	-	-	tr	100	-	-	-	-	-	+	-		-	100	+	a	pumiceous turbidite
820	10	tr	tr	-	-	-	100	tr	-	-		tr	+	-		-	100	+	а	pumiceous turbidite
830	3	tr	-	-	-	-	100		~	-		-	+	-			100	+	а	pumiceous turbidite
840	1	-	-	-		tr	100	-	-	tr	-	-	+			-	100	tr	а	pumiceous turbidite
850	3	tr	tr	-	-	-	90	-	-	-	-	-	+	-		-	90	-	a	pumiceous turbidite
860	10	tr	tr	-	-	-	100	tr	-	-	100	-	tr	-			-	tr	a	unsolidified sand
870	10	-	-	-	-	-	60	-		-	40		-	-			60	-	а	tuff breccia
880	5	tr	-	-	-	-	50	-	-	30	20	-	-	*		-	50	-	а	tuff breccia
890	10	-		3	?	-	90	-	-	90	-	-	-	-		-	10		а	tuff breecia
900	10	-	-	?	?	-	80	-		10	80	-	-	-		-	10	tr	а	tuff breccia
910	3	-	-	-	-	-	60			-	60	-	-	-		-	40	tr	а	tuff breccia
920	3	-	-	-		-	90	90		-		10	-	-			-	-	а	dacite lava?
930	10	-	tr	-	-	-	30	30	10	40	20	-	tr	-		-	-	-	а	volcaniclastics
940	10	-	tr	-	-		40	-	10	40	10	-	-	-		-	40	-	а	tuff breccia
950	15	-		-	-	-	80	10	-	80	10	-	-			-	-	-	a	volcaniclastics
960	15	-	-	-	-	-		40	40	40	20	tr	-			-	-	-	а	volcaniclastics
970	5	-	-	-	-	-	80	80	10	10		tr	tr	-		~	10	-	а	tuff breccia
980	10	tr	tr	-	-	-	40	-	-	-	60	10	tr	-		-	30	-	a	tuff breccia
990	30	3	tr		-	-	10	-	tr	tr	10	-	tr	-		-	90	-	а	tuff breccia
1000	10	3	1	~	-	-	20			-	20	-	tr	-			80		а	tuff breccia
1010	10	tr	-	-	-	-	80	-	-	10	80	10	-	-			-	-	а	volcaniclastics
1020	20	-	-	tr	-	-	60		-	tr	60	30	-			-	10		а	tuff breccia
1030	10	tr	-	-	-	-	40	20	-	10	50	20	-	-		-	-	-	а	volcaniclastics
1040	5	tr	tr	tr	-	-	40	10	-	-	40	-	-			-	50	-	а	tuff breccia
1050	10	3	tr		-	-	30	50	-	-	20	-	-	-		-	30	tr	а	tuff breccia
1060	10	tr	tr	tr	-	-	100	-		-	tr	-	tr				100		а	tuff
1070	20	tr	-	-	-	-	20	-	tr	tr	70	tr	tr	-		-	30	tr	а	tuff breccia
1080	10	-	-	-	-	-	10	10	tr	30	50	tr	-	-		-	10	tr	а	tuff breccia
1090	10	tr	-	-	-	-	60		-	70	20	10	-				-	-	а	volcaniclastics
1100	10	*	-	tr	-		40	-	-	60	30	10	-	-		-	-	-	a	volcaniclastics
1110	10	tr	-	-	-		30		-	40	40	10	-	-		-		tr	a	volcaniclastics
1120	20	-	-	tr	-	-	20	-	-	-	30	20	-	-		-	50	-	а	tuff breecia
1130	5	-	-	-	-	-	30	-		-	30		-	-			70	-	a	tuff breccia
1140	10	tr	-	-	-	-	20	-	10	-	20		-			-	70		а	tuff breccia
1150	10	-			-	-	20	-	-	-	20		-	-		-	80	-	а	tuff breccia
1160	10	tr	-	-	-	-	10	-	-	-	10	-	-				90	-	а	tuff breccia
1170	5	-	-	-	-	-	10	-	-	10	10			-			80		a	tuff breccia
1180	10	*	*	-	-		50	tr	-	60	30	tr	tr	-		-	-		a	volcaniclastics
1190	10	*	*		-		60	tr	-	60	40	tr	tr	-		-	-	-	а	volcaniclastics
1200	10	tr	tr	_		tr	80	tr		80	10	tr	fr	-		-	-	_	a	volcaniclastics

* 斑晶鉱物の含有量をパーセントで表示。*2 含まれる岩片の石基組織の比率をパーセントで表示。CMAT, もっとも含有量の多い 岩片の比率; ho, hyalo-ophitic; is, intersertal; ig, intergranular; dev, 風化や変質により失透した石基(もともとは hyalo-ophitic や hyalo-pilitic); hp+gls, hyalo-pilitic または 火山ガラス; pm, 軽石; sc, スコリア; acc, 異質岩片(脈や強く変質した岩片など), hc, 完晶質(集積岩)。*3 凝灰角礫岩の基質など細粒の物質の集合体。*4 微化石。*5 新鮮さ。f, 新鮮; w, 風化; a, 変質。 * phenocryst contents are shown in percentage. *2 groundmass composition of lithic fragments are shown in percentage. ho, hyalo-ophitic; is, intersertal; ig, intergranular; dev, devitrified due to weathering or alteration (originaly hyalo-ophitic or hyalo-pilitic); hp+gls, hyalo-pilitic or volcanic glass; pm, pumice; sc, scoria; acc, accidental lithic (fragment of vein or strongly altered material), hc, holocrystalline lithic (cumulate). *3 fine materials such as matrix of tuff breccia. *4 micro fossil. *5 degree of alteration. f, fresh; w, weathered; a, altered.

および変質した軽石を主体とし、そのほかはあまり含まれ ない。この区間では両輝石含有デイサイト岩片が優勢な深 度と、変質した軽石が主体の深度からなる。

深度 780 ~ 850m(標高 -598 ~ -668m)

カッティングスは変質した細粒の軽石を主体とする。有 孔虫、コケムシ、数mm大の小型の巻貝の化石および破 片を多く含む。炭酸塩鉱物も含む。軟弱な地盤であったら しく、カッティングス試料の多くは掘削時に一度シルト程 度の大きさにまで細粒化したものである。コア試料(深度 811.5m)からも、ほとんどが軽石からなることが確認され た。

深度 860 ~ 1170m(標高 -678 ~ -988m)

カッティングスの大部分は変質した軽石質の火山砕屑 物および多種類の火山岩岩片からなるが、深度によっては どちらかが卓越したり、火山岩岩片の種類がかなり均一に なる。区間全体では、火山岩岩片の斑晶として斜長石、単 斜輝石、斜方輝石、不透明鉱物が含まれる。輝石は斜方輝 石が優勢である。構成鉱物の種類や量、量比は一定しない。 下位では緑泥石などの変質鉱物が見られ、やや変質がめだ つ。まれにコケムシと思われる化石破片を含む。

深度 1180 ~ 1200m(標高 -998 ~ -1018m)

カッティングスは変質した多種類の火山岩岩片からな るが、間粒状組織を持つものが卓越する。細粒物質はほと んど含まれない。

3.2. パートコアの記載

深度 224m(標高-42m)

回収されたコアの長さは約20cm で、全長が硬質緻密な 暗灰色の安山岩である。斑晶として、斜方輝石、単斜輝石、 不透明鉱物をわずかに含む。斜長石斑晶は1.5 ~ 2mm ほ どで15 ~ 20% ほど含まれる。石基は0.075mm 以下の針 状~短冊状斜長石が散在し黒色不透明の隠微晶質が填間 するハイアロオフィティック組織を呈する。

深度 402.9m(標高 -220.9m)

回収時に破砕され原形をとどめていない。2 ~ 5cm 大の 無斑晶質の安山岩片と、スコリア質の礫が十数個回収され た。

深度 638.25m(標高 -456.25m)

回収されたコアの長さは約35cm である。直径最大8cm ほどの灰色の安山岩の角礫および黄褐色の基質からなる 凝灰角礫岩である。基質支持である。鏡下では変質した軽 石、スコリア、変質して石基が黒変した岩片が基質として 認識できる。

深度 811.5m(標高 -629.5m)

回収されたコアの長さは約35cm である。直径最大2cm の軽石と同質の細粒物質よりなる軽石層である。軽石は淡 黄褐色から淡灰色を呈する。粗粒の部分と細粒の部分が互 層する。層理は水平面から20度ほど傾斜している。斑晶 として単斜輝石、斜方輝石、かんらん石、斜長石をわずか に含む。遊離結晶を含むが、岩片は含まない。基質には有 孔虫や巻貝などの化石が含まれる。一部で炭酸塩鉱物が見 られる。軽石は全般に新鮮である。

深度 1008.4m(標高 -826.4m)

回収時に破砕され原形はかなり失われている。最大 5mm ほどの斜長石斑晶が目立つ玄武岩溶岩で、変質した 細粒の基質が一部に付着している。玄武岩溶岩は斜長石斑 晶が20~30%含まれるほか単斜輝石、斜方輝石がわずか に含まれる。

3.3. オールコアの記載

オールコアで地質試料が回収された 1200m 以深につい ては、平田ほか(2001)、Taniguchi *et al.* (2000) においてす でに詳しく述べられているが、本論文では深度 1200m 以 浅とあわせて本井戸の地質を論ずるために、改めて記載す る。

深度 1200 ~ 1216m(標高 -1018 ~ -1034m)

安山岩の角礫および高温酸化により赤変した安山岩片、 火山砂よりなる、やや固結度の低い基質支持の凝灰角礫岩 である。

深度 1216 ~ 1340m(標高 -1018 ~ -1158m)

玄武岩から玄武岩質安山岩の溶岩6枚と挟在する凝灰 角礫岩からなる。溶岩はいずれも上下が角礫化しており、 急冷縁および急冷クラックのような構造が認められる。凝 灰角礫岩は斑晶質の安山岩ないし玄武岩のラピリや角礫 と、無斑晶質のラピリが混在している。1295.7m付近に破 砕帯がある。

深度 1340 ~ 1450m(標高 -1158 ~ -1268m)

この区間は 1340m 付近の破砕帯を上限とし、これより 上位の前区間と岩相が大きく異なる。比較的薄い溶岩を一 枚含むが(1391~1393m)、全体としては、直径数 cm 以下、



図 2 小田原第5号温泉井の地質柱状図 Fig.2 Geological section of the Odawara-5 well.



凡例	Legent	その他記号 Notes
	土壌および古土壌 soil and paleosol	斑晶鉱物 mineral
	安山岩溶岩 andesite lava	opx; 甲斜輝石 orthopyroxene cpx; 斜方輝石 clinopyroxene ol: かんらん石 olivine
	凝灰角礫岩 tuff breccia	岩石 rocks
	デイサイト溶岩 dacite lava	Bas.; 玄武岩 basalt And.; 安山岩 andesite
0	凝灰角礫岩(海洋性) tuff breccia (marine)	Dac.; ナイサイト dacite
	軽石質タービダイト pumiceous turbidite	L.; 溶岩流 lava T.; タービダイトturbidite
	火山砂 volcanic sand	B.; 角礫岩 breccia
	安山岩質ラピリおよび軽石よりなるタービダイト turbidite of pumice and andesitic lapilli	b.; bearing c.: contain
	玄武岩質ハイアロクラスタイト basaltic hyaloclastite	HTO; high temperature oxidized
	おもに軽石よりなるタービタイト pumiceous turbidite	

多くは 1cm 以下の無斑晶質のラピリを主体とする凝灰岩 である。斑晶質の安山岩片は溶岩の上下を除いて特に目立 たない。

4. 地質の解釈

カッティングス、パートコア、オールコアの各試料の記 載および掘削時の記録を総合した結果、本井戸の地質は以 下のように考えられる(図2)。

関東ローム層 深度 0~6m(標高 182~176m)]

地質試料は入手していないが、掘削時の記録からこの区 間はローム層であると考えられる。

前期単成火山群溶岩および白銀山溶岩類 深度 6 ~ 225m (標高 176 ~ -43m)]

この区間は電気検層では1000 ~ 1400 - m程度の比較 的高い比抵抗を示すことが特徴的である。カッティングス の記載、および電気検層の記録を見るかぎり、この区間は 10 ~ 30m程の厚さの複数の溶岩流からなると考えられる。 下限についてはカッティングスで見るかぎり深度 220m 以深にあると考えられるが、電気検層の結果および掘削時 の記録からは 225m 付近にあると考えるのが妥当である と考えられる。長井、高橋(1999)はこの地域の地表を斑晶 に乏しい安山岩の溶岩と記載し前期単成火山群と呼称し ている。本井戸における深度 40m 以浅は、岩石組織的に 見て前期単成火山群に対比される。

深度 50m 以深は斑晶が含まれ、それ以浅と様相を異に する。ここでは深度 45m ~ 225m を白銀山溶岩類(平田、 1999)とする。電気検層記録およびカッティングスの記載 からこの区間は比較的厚い溶岩が卓越し、火砕物は限定的 である。このような特徴は、火砕物が卓越する古期外輪山 のほかの地域と異なる。この区間の下限は現在の海面下に なるが、急冷によって形成される組織など海水との反応を 示唆するものは見当たらないことから、陸上の溶岩流と考 えられる。

古期外輪山系凝灰角礫岩 深度 225 ~ 555m(標高 -43 ~ -373m)]

比較的新鮮な、多種類の岩片よりなる。深度402.9mの パートコア試料は回収時に破壊されたために詳しくはわ からないが、凝灰角礫岩であると考えられる。この凝灰角 礫岩は変質の度合いが高くない点からみて古期外輪山の OS1(久野1972)や基盤岩には対比されないと考えられる。 ここでは古期外輪山のOS2(久野、1972)溶岩起源の凝灰角 礫岩と考え、古期外輪山系凝灰角礫岩と呼称することとす る。カッティングス試料の解析によると、構成岩片の違い からすくなくとも3つ以上の層準に分類できるが、3.1.節、 表1)、ここでは一括する。上位は土壌または凝灰角礫岩 の基質部分とおもわれる変質した細粒物質を含むことが 多い。スコリアまたはやや発泡した溶岩片がほぼ全区間で 見いだされるが、それらのほかに下位では褐色の火山ガラ スを含む。スコリアや火山ガラスがかなり広い深度範囲に わたって存在することは、この凝灰角礫岩がマグマ噴火に ともなう流れ堆積物である可能性を示唆している。

守屋(1983)は地形学の視点から古期カルデラが水蒸気 爆発に伴って形成された馬蹄形の崩壊カルデラであり、爆 発時に東側に泥流が流出したと推定した。平田(1999)は基 本的には守屋(1983)の考えを踏襲し28~27万年前に成層 火山群の一部が南東あるいは東方に崩壊流下し、南東方向 が低くなる馬蹄形のカルデラが形成されたと提案してい る。さらに平田(1999)は白銀山溶岩類がこの南東部に新た に噴出した成層火山体であるとしている。

本井戸ではカッティングスおよび、かならずしも状態の 良くないパートコア試料がわずかに採取されただけであ るので、この区間の凝灰角礫岩が上記のような崩壊カルデ ラ形成時の堆積物であるかいなかの判断は留保し、可能性 を指摘するだけにとどめる。今後は近隣の井戸における地 質試料の採集や、さらに詳細な検討が必要であろう。

早川凝灰角礫岩相当層 深度 555 ~ 1175m(標高 -373 ~ -993m)]

上位と比べて明らかに変質が進んでいること、箱根火山 では一般的でない角閃石の斑晶を含む岩片が見いだされ ること、海棲生物の化石が含まれることなどから見て、こ の区間の岩石は明らかに箱根火山の基盤を構成する岩石 に含まれるであろう。岩質は深度 850m 以浅では鏡下で観 察するかぎりデイサイトが卓越しており、特に下位では軽 石が多くなる。深度 780 ~ 850m の区間では掘削深度が一 分間に 10 センチメートルを超え、非常に軟質である。珪 長質の火山岩及び軽石が卓越することから見て、この区間 を早川凝灰角礫岩に対比するのが妥当と考えられる。

深度 811.5m のパートコア試料の微化石分析をパリノ サーベイ株式会社に委託した。その結果を付録1に示す。 以下、委託分析の報告書を元に記述する。

有孔虫化石群集からは堆積環境として陸棚外半部から 斜面上部の可能性があり、年代としては Oda(1977)の Pulleniatina primalis / Globigerina nepenthes zone、または Blow(1969)のN17後期からN19前半に比較されることが わかった。絶対年代では5.8 ~ 4.18Maに相当する。また 石灰質ナンノ化石群集は Okada and Bukry(1980)のCN11b 亜帯に比較される。絶対年代では 4.2 ~ 3.66Ma に相当する。

早川凝灰角礫岩の年代についてはこれまでのところ詳 細な報告はないが、大塚(1934)は須雲川支流の二ノ戸沢に 産する貝化石から早川凝灰角礫岩を伊豆の白浜層群に対 比し上部中新統から下部鮮新統付近としている。また Tomida(1996)はやはり二ノ戸沢に産する貝化石を分析し、 白浜層群原田層と同様の生物群集であるとし、深度的に広 い範囲の貝化石を含むことを指摘した。今回の微化石によ る年代判定の結果はこれらの研究とほぼ調和的といえる。

しかし、有孔虫は明らかに中新世後期の二次化石を含ん でおり、石灰質ナンノ化石も二次化石を含んでいる可能性 が示唆された。このため両化石群集の重なる年代からこの 地層の堆積年代を4.2 ~ 4.18Ma とすることはできない。 正確な堆積年代の決定は今後の研究を待たなければなら ないが、現時点ではこの地層は中新世から前期鮮新世の堆 積物が、前期鮮新世かそれ以降に再堆積したものと言える。

深度 860m 以深は玄武岩から安山岩の岩片が多く含ま れるようになる。岩種は多様で、軽石質の凝灰質礫岩と考 えられる。深度によっては特徴的な火山岩片で大半が占め られることから、溶岩流または火山岩の巨礫を含む可能性 がある。コケムシや変質した軽石と思われる細粒物質が 850m 以浅と同じように含まれることから、ここでは早川 凝灰角礫岩に編入した。しかし、実際には 860m より浅い 部分とは構成する礫の岩質が異なるなどやや様相に違い がある。後述する湯ヶ島層群と早川凝灰角礫岩は一般的に 境界が漸移的ではっきりしない場合が多い。本区間の 860m 以深も、両者の漸移的な部分にあたる可能性がある。

なお本区間の下限はカッティングス試料の様相が大き く変化する 1170m と 1180m の間を取った。

湯ヶ島層群相当層深度1175~1450m(標高-993m~ -1268m)]

この区間の最上位を除く大部分は平田ほか(2001)および Taniguchi et al. (2000)においてすでに概要を述べた。これらの研究ではこの区間を上位から火山砂ラピリ(stage 3)、ハイアロクラスタイトと安山岩~デイサイト質のラピリの互層(stage 2)、変質した安山岩~デイサイトのラピリが卓越する層(stage 1)の3つに分類した。このうち火山砂ラピリは上限が不明であったがカッティングス試料を肉眼で検討した結果、1180から1200mのカッティングス試料にも stage 3 に特徴的な高温酸化により赤変した岩片が含まれることがわかった。したがって stage3の上限は1175m 付近と考えられる。

この区間はハイアロクラスタイトやタービダイトが認



図 3 小田原第 5 号温泉井の温度検層図 Fig.3 Temperature logging of the Odawara-5 well.

識できるなど、海底の火山性堆積物であることが明らかで ある。またとくに stage 2 および stage 3 の堆積物には緑泥 石を多く含み、一部では緑簾石、方沸石、ワイラケ沸石、 方鉛鉱が含まれるなど強く変質している。こうした岩相や 変質の特徴から、この区間は湯ヶ島層群に対比される。

5. 温度構造

温度検層の結果を図3に示す。温度は深度425m以浅で は17 前後でほぼ一定であるが、それ以深で上昇をし始 め1000mで50.5 に、孔底(1500m)で69 が測定された。 地温上昇率は地表の温度を年間平均気温(16.4 ;小田原 市)ととると3.5 / 100mで、県内のほかの地域と比べ ると非火山地域2~3 / 100m;大山、1998)よりは高 いが、火山地域カルデラ内で5~80 / 100m、外輪山 で3~5 / 100m;大山、1998)としては低い部類に入る。 明瞭な温泉脈は明らかでなく、温泉は全体的に孔壁から染 み出すような湧出形態をとっているものと思われる。

6. まとめ

小田原市根府川で掘削された小田原第5号温泉井の地 質を明らかにした。この井戸は上位から、関東ローム層(標 高182~176m)、前期単成火山群および白銀山溶岩類(標 高176~-43m)、古期外輪山系凝灰角礫岩(標高-43~-373m)、早川凝灰角礫岩相当層(標高-373~-993m)、湯ヶ 島層群相当層(標高-993m~-1268m)であると考えられる。 古期外輪山系凝灰角礫岩としたものは、スコリアや発泡し た溶岩片を含む新鮮な凝灰角礫岩で、箱根南東部の形成過 程を知るうえで重要な地層であると考えられる。早川凝灰 角礫岩相当層に分類した深度 811.5m のコア試料からは、 有孔虫は絶対年代で 5.8 ~ 4.18Ma に相当する群集が、石 灰質ナンノ化石は絶対年代で 4.2 ~ 3.66Ma に相当する群 集が見いだされた。ただし、いずれも再堆積の可能性があ り最終的な堆積年代は今後の研究を待たねばならない。地 温勾配は孔底温度と地表における平均気温の差を深度で 除したもので、3.5 / 100m 程度で火山地域としては低い 部類に入る。温泉は特定の温泉脈から湧出しているのでは なく、全体的に孔壁から染み出すような湧出形態をとって いると考えられる。

謝辞

本井戸の施主には地質試料採取の重要性を理解してい ただき、貴重な試料を提供していただいた。また、快く成 果の公表を許可していただいた。サンコーコンサルタント の吉富正忠、土屋彰義両氏には掘削時の貴重な記録を頂い たほか、助言を頂いた。パリノサーベイ株式会社の堀内誠 示さんには化石の鑑定を行っていただいたほか、貴重な助 言を頂いた。小林真由美さんには試料の整理や分析の手伝 いをしていただいた。本研究で用いた薄片は温泉地学研究 所の松沢親悟技能技師が作成した。本研究を進めるにあ たって東京地学協会平成12年度助成研究費および温泉地 学研究所経常研究費を用いた。以上の方々ならびに機関に 御礼申し上げる。

参考文献

- Blow, W. H. (1969) Late Middle Eocene to Recent planktonic foraminiferal biostratigraphy., Proc. 1st Inter. Conf. Plankt. Microfossils, 1, 199-422.
- 平田大二、山下浩之、萬年一剛、谷口英嗣 (2001) 箱根 火山の基盤岩に関する岩石学的研究 - 深層ボーリング コアを材料に - , 地学雑誌, 110, 420-426.
- 平田由紀子 (1999) 箱根火山の発達史, 神奈川博調査 研報(自然), no.9, 153-178.
- 守屋以智雄 (1983) 日本の火山地形,東京大学出版会, 135p.

- 長井雅史、高橋正樹 (1999) 箱根古期外輪山の形成史, 平成11年度東京大学地震研究所・研究集会報告書「噴出 物にもとづく火山成長史・噴火の推移の解読および長期 噴火予測(課題番号1999-W-09)」, 37-46.
- Kuno, H. (1950) Geology of Hakone Volcano and adjacent areas ,Part I., J. Fac. Soc. Sci. Univ. Tokyo, Sec II, 7, 331-279.
- 久野久 (1972) 箱根火山地質図説明書 箱根火山およ び周辺地域の地質 ,大久保書店,52p.
- Oda, H.(1977) Planktonic Foraminiferal Biostratigraphy of the Late Cenozoic Sedimentary Sequence, Central Honshu, Japan. Sci. Rep. Tohoku Univ., 48, 1-76.
- Okada, H., Bukry, D. (1980) Supplementary modification and introduction of code numbers to the low-latitude coccolith biostratiraphic zonation, Marine sMicropaleontology, 5, 321-325.
- 大山正雄 (1998) 神奈川県の大深度温泉と地下温度, 温泉科学, 48, 102.
- 大塚弥之助 (1934) 身延山北麓の化石と箱根早川層灰 岩の貝化石,地質雑,41,562-568.
- Taniguchi, H., Mannen, K., Yamashita, H., Kawate, S., Hirata, D. (2000) Basement of the northern tip of the Izu-Ogasawara (Bonin) arc volcano: Lithological characteristics of the 1450 meter core sample in the Hakone volcano, Central Japan. EOS Trans. AGU., 81 Fall Meet. Suppl., F1336.
- Tomida, S.(1996) Late neogene toropical and subtropical molluscan faunas from the south Fossa-Magna region, central Japan, Bull. Mizunami Fossil Mus., no23, 89-140.

付録

本井戸の深度 811.5m より得られた有孔虫化石および石 灰質ナンノ化石はパリノサーベイ株式会社の堀内誠示氏 によって鑑定された。有孔虫化石および石灰質ナンノ化石 の種類と計数を付録表 1、2 に、また代表的な種の写真を 付録図版 1、2 に示す。

付録 表1 小田原第5号温泉井の深度811.5 m(標高-629.5m)パートコア試料中の有孔虫化石の産出状況

appendix table 1	List of foraminifera fossils found in 811.5m depth sample of the Odawara-5 hot springs well

試料番号 調査地		RM94101-0811.0 小田原市根府川字ノグロ
深度 (m)	深度624.9	
産出頻度(VA=たいへん多い、A=多い、C=普通、F=少ない、R=稀、N=未検)	С	
保存状態 (g=良好、m=普通、p=悪い、vp=たいへん悪い)	V p	
浮斑性裡几 (浮斑性裡/_王有九虫%)	-	36%
译姬佳有托田	PL.	
Globigerina bulloides d'Orbigny	PL	2
Globigerina cf. woodi Jenkins	PL	1
Globigerina nepenthes Todd	PL	2
Globigerina spp.	PL	3
Globigerinoides obliquus Bolli	PL	1
Globigerinoides triloba (Reuss)	PL	1
Globigerinoides spp.	PL	10
Globorotalia cf. conoidea Walters	PL	1
Globorotalia cf. menardii (Parker, Jones & Brady)	PL	4
Globorotalia cf. margaritae Bolli & Bermudez	PL	2
Globorotalia miocennica Palmer	PL	1?
Globorotalia plesiotumida Blow	PL	3
Globorotalia cf. tumida (Brady)	PL	2
Globorotalia	PL	5
Globoquadrina dehiscens (Cushman, Parr & Collins)	PL	1
Neogloboquadrina aff. acostaensis (Blow)	PL	3
Neogloboquadrina spp.	PL	10
Pulleniatina aff. primalis Banner & Blow	PL	1
Sphaeloidinellopsis seminulina (Schwager)	PL	13
浮遊性種 合計		65
en andre and an		
底生有孔虫	殼	
膠着質殼種	AG	
Cyclammina spp. 石灰質ガラス質殺種	AG CH	23
Anomalinoides sp.	СН	1
Cassidulina spp.	СН	2
Cassidulina carinata Silvestri	СН	1
Cassidulinoides bradyi (Norman)	СН	2
Cibicides reflugens Montfort	СН	9
Cibicides spp.	СН	3
Cibicidoides pseudoungerianus (Cushman)	СН	25
Cibicidoides spp.	СН	5
Elphidium crispum (Linne)	СН	3
Elphidium sp.	СН	1
Globocassidulina depressa (Asano & Nakamura)	CH	2
Globocassidulina spp.	СН	1
Globocassidulina subglobosa (Brady)	СН	39
Gyroidinoides neosoldanii (Brotzen)	СН	1
Islandiella spp.	СН	1
Lenticulina orbicularis (d'Orbigny)	CH	3
Lentrculina spp.	СН	1
Pianulina wuellestorfi (Schwager)	СН	1
Stilostomella lepidula (Schwager)	сн	2
Stilostomella lepidula (Schwager)	СН	23
Stilostomella lepidula (Schwager) 膠着質種 合計 石灰質磁器質設種 合計 石灰質ガラス質殻種合計	СН	23 0 103

種、類	産出数
Calcidiscus leptoporus (Murray & Blackman) Loeblich & Tappan	2
Calcidiscus aff. macintyrei (Bukry & Bramlette) Loeblich & Tappan	1
Coccolithus pelagicus (Wallich) Schiller $(10-10.9 \mu)$	1
Coccolithus streckerii Takayama & Sato	1
Cyclicargolithus cf. abisectus (Muller) Wise	2
Dictyococcites antarcticus Haq	4
Dictyococcites perplexus Burns	19
Dictyococcites productus (Kamptner) Backman [round]	7
Dictyococcites spB [small:<2 \sim 4 μ]	33
Dictyococcites spC (v.small:<1 ∼2 µ)	82
Dictyococcites spp. (v.small:<1.5 µ)	2
Dictyococcites spp.	7
Discoaster asymmetricus Gartner	1
Discoaster variabilis Martini & Bramlette	1
Discolithina spp.	1
Gephyrocapsa aff. spp. [small:<2.5 μ]	6
Helicosphaera carteri (Wallich) Kamptner	2
Helicosphaera spp.	2
aff.Pseudoemiliania lacunosa (Kamptner) Gartner	1
Reticulofenestra cf. ampla Sato, Kameo & Takayama	1
Reticulofenestra cf. doronicoides (Black & Barnes) Roth (round)	1
Reticulofenestra doronicoides (Black & Barnes) Roth [elliptical]	1
Reticulofenestra gelida (Geitzenauer) Backman 〔6-9 μ〕	1
Reticulofenestra haqii Backman	6
Reticulofenestra minuta Roth	5
Reticulofenestra minutula (Gartner) Haq & Berggren	4
Reticulofenestra pseudoumbilicus (Gartner) Gartner (6-9 μ)	3
Reticulofenestra pseudoumbilicus (Gart.) Gartner (small:<5 µ)	1
Reticulofenestra spp.	6
Sphenolithus ables Deflandre in Detlander & Fert	6
Sphenolithus heteromorphus Deflandre	1
Sphenolithus moriformis (Bron. & Strad.) Bramlette & Wilcoxon	4
Sphenolithus neoables cf. Bukry & Bramlette	1
Sphenolithus spp.	3
Umbilicosphaera rotula (Kamptner)Varol	2
Umbilicosphaera cf. sibogae (Bosse)Gaarder	1
Umbilicosphaera spp.	1
石灰質ナンノ化石総数	223
Abundance	С
Preservation	VP
Abundance A:abundant, C:common, F:few, R:rare, VR:vary rare,	
VVR:vary vary rare, No:barren	
Preservation G:good, M:moderate, P:poor, VP:vary poor	

付録 表2 小田原第5号温泉井の深度811.5 m(標高-629.5m)パートコア試料中の石灰質ナンノ化石の産出状況 appendix table 1. List of calcareous fossils found in 811.5m depth sample of the Odawara-5 hot springs well.



• 0.1mm

浮遊性有孔虫 Planktonic foraminifera

1

Globigerina nepenthes Todd

- 2 Globigerinoides triloba (Reuss)
- 3 Sphaeloidinellopsis seminulina (Schwager)
- 4 *Globoquadrina dehiscens* (Cushman, Parr & collins)
- 5 *Globorotalia* cf. *conoidea* Walters
- 6 Globorotalia plesiotumida Blow
- 7 *Globorotalia* cf. *tumida* (Brady)

底性有孔虫 Benthic foraminifera

- 8 Cyclammina spp.
- 9 Stilostomella lepidula (Schwager)
- 10 Cassidulina carinata Silvestri
- 11 Globocassidulina subglobosa (Brady)
- 12 Cassidulinoides bradyi (Norman)
- Cibicidoides pseudoungerianus (Cushman)
 Cibicidoides pseudoungerianus (Cushman)
- 15 *Elphidium crispum* (Linne)

付録 図版 2 appendix plate 2



 $10 \, \mu m$

石灰質ナンノ化石 Calcareous nannoplankton

- 1 Calcidiscs leptoporus (Murray and Blackman) Loeblich and Tappan
- 2 *Coccolithus pelagius* (Wallich) Schiller [10-10.9µ]
- 3 Coccolithus streckerii Takayama and Sato
- 4 Discoaster asymmetricus Gartner
- 5 Discoaster variabilis Martini and Bramlette
- 6 Dictyococcites perplexus Burns
- 7 Dictyococcites sp. -B [small: <2-4µ]
- 8 Dictyococcites sp. -C [v. small: <1-2µ]
- 9 *Gephyrocapsa* aff. spp [small: <2.5µ]
- 10 *Helicospharea carteri* (Wallich) Kamptner
- 11 *aff. Pseudoemiliania lacunosa* (Kamptner) Gartner
- 12 Reticulofenestra cf. ampla Sato, Kameo and Takayama
- 13 *Reticulofenestra doronicoides* (Black & Barnes) Roth [elliptical]
- 14 Reticulofenestra haqii Backman
- 15 Reticulofenestra minuta Roth
- 16 *Reticulofenestra minuta* (Gartner) Haq and Berggren
- 17 *Reticulofenestra pseudoumbilicus* (Gartner) Gartner [6-9µ]
- 18 Sphenolithus abies Deflandre (Gartner) Gartner [6-9µ]
- 19 *Sphenolithus* cf. *neoabies* Bukry and Bramlette