北海道勇払油・ガス田周辺における滝の上層のストロンチウム同位体年代

加藤 進*·佐藤雅紀**

* (㈱地球科学総合研究所 ** 石油資源開発㈱国内事業本部探鉱部

Strontium isotopic ages of the Takinoue Formation in the Yufutsu oil and gas field, and surrounding area, Hokkaido, Japan

Susumu Kato* and Masanori Sato**

* JGI, Inc

** Exploration Department, Domestic Division, JAPEX

Abstract

Strontium isotope ratios (⁸⁷Sr/⁸⁶Sr) were measured for 14 calcareous foraminiferal samples from the *Ammonia* assemblage of the Takinoue Formation, Hokkaido, Japan. The samples were obtained from four wells: two (Akeno SK-1D and Akebono SK-5D) located in the Yufutsu oil and gas field, and two (Nishi umaoi SK-3 and Kyowa SK-1) located near Umaoi Hill in the area surrounding the Yufutsu field.

The isotopic composition of the samples from the field was likely modified since their Sr isotope ratios decrease with depth. However, the samples from Umaoi Hill show no 87 Sr/ 86 Sr ratio-depth correlation, enabling reliable Sr isotopic ages to be calculated (17.1±0.5 Ma and 16.4±0.5 Ma).

The *Ammonia* assemblage of the Takinoue Formation in subsurface is unique because volcanic rocks below the assemblage near Umaoi Hill are lithologically and isotopically different from the T1 facies and are correlated to the T2 facies.

These Sr isotopic ages, together with poor data of planktic foraminifera and calcareous nannofossils, indicate that the Takinoue Formation was deposited at ca. 17–16 Ma.

Key words: Sr isotopic age, Ammonia assemblage, Takinoue Formation, Yufutsu field, Umaoi Hill

1. はじめに

勇払油・ガス田は北海道苫小牧市東部に位置する,本邦有数の 油・ガス田であり(第1図),昭和63(1988)年度に石油資源開 発㈱が掘削した南勇払 SK-1によって発見された(石油技術協会, 2004).主要貯留層は白亜紀花崗岩類と石狩層群礫岩層であるが, 滝の上層最上部(T1層)にも油層が確認されている(栗田・横井, 2000).

石狩低地帯の地下に発達する,昭和50年代以降"滝の上層" として取り扱ってきた地層は中部~下部中新統の滝の上層と上 部漸新統の南長沼層から構成される(栗田ほか,1997;栗田・横 井,2000).栗田ほか(1998)は夕張炭田~日高地域の滝の上層 について層序と年代を記載しているが,微化石年代とフィッショ ン・トラック(FT)年代に矛盾が認められる.坑井試料のFT年 代の再検討結果については既に加藤・佐藤(2014)で報告した. 坑井の滝の上層はAmmonia spp.の多産で特徴づけられる底生有 孔虫化石群集(Ammonia 群集)を産出する. 有孔虫の石灰質殻 を用いてストロンチウム同位体年代(Sr年代)を求める試みを 石油資源開発㈱では平成4(1992)年から行なっている(加藤・ 中野, 1999). Ammonia 群集についてもSr年代の測定を実施して おり,かなりのデータが蓄積したので,本稿ではその結果を報告 し,滝の上層の地質年代について考察する.

2. 地質概説

滝の上層(藤岡, 1941)の模式地である夕張川沿岸の紅葉山向 斜部では、滝の上層は礫岩および粗粒砂岩からなる下部(層厚: 約60~80m)と主に暗灰色泥岩からなる上部(層厚:約500m) に細分される(藤岡, 1941).下部の砂岩からは汽水性や浅海性 の貝類化石が産出し、上部の泥岩からは泥底に棲むむしろ深海性 の貝類化石が産出する(Kanno and Ogawa, 1964).これらの貝類 化石群集は滝の上動物群と呼ばれている(例えば、鈴木, 2000). 栗田ほか(1998)は夕張炭田~日高地域の滝の上層について



第1図. 勇払油・ガス田および坑井位置図と滝の上層および Ammonia 群集の分布.

Fig. 1. Map showing the sampling locations and geological features of the study area. The Takinoue Formation outcrops are shown by grey shading. The wells that were sampled for Sr isotope analysis are marked as open circles with a number corresponding to the sample data in Tables 1 and 2. The wells that were recognized the *Ammonia* assemblage are marked as grey circles.

層序と年代を記載した(第2図). この図において,下部サイク ルの微化石年代と中部粗粒相に夾在する酸性凝灰岩のFT年代が 逆転している.下部サイクルの微化石年代は勇払油・ガス田の坑 井における滝の上層から産出した浮遊性有孔虫化石に基づいてい る.

勇払油・ガス田の坑井層序を第3図の示す. 滝の上層は主に玄 武岩質の火山性堆積物からなるT1層とAmmonia群集を含む塊状 シルト岩に細分される. 栗田ほか(1998)はT1層を中部粗粒相に, 塊状シルト岩を下部サイクルに対比している.

T2 層は明灰色細粒凝灰岩や白~緑色ベントナイト質凝灰岩から主になり、上部に亜炭や炭質泥岩を伴っており(藤岡, 1982)、 下位の Elphidium mabutii を産出する塊状シルト岩などと南長沼層 を構成している(栗田・横井, 2000).

3. 滝の上層の有孔虫化石

滝の上層模式地のシルト岩からは, Ammonia yubariensis,

Cibicides cf. altamiraensis, Eponides nipponicus, Quinqueloculina sp. など種数は少ないが個体数は比較的多い有孔虫化石が産出し ている (Asano, 1952). また, 米谷ほか (1977) によれば, 空知 - 日高地域における滝の上層の有孔虫化石は下位の Ammonia yubariensis – Elphidium sp. 群集と上位の Martinottiella communis - Spirosigmoilinella compressa 群集に区分される。前者は Ammonia yubariensis, Elphidium spp., Cribroelphidium yabei, Buccella spp. の浅海性石灰質種が産出することで特徴づけら れる. 一方, 後者は Martinottiella communis, Spirosigmoilinella compressa, Haplophragmoides spp., Cyclamina pusilla などの砂 質種と, Pullenia bulloides, Praeglobobulimina pupoides, Melonis pompilioides などの深海性石灰質種および Ammonia yubariensis, Pararotalia nipponica, Buccella sp., Cribroelphidium yabei などの 浅海性石灰質種が産出する.

Hanagata and Hiramatsu (2005) は勇払油・ガス田の3坑井(沼ノ端 SK-3D, 4D, 北あけぼの SK-1D) における滝の上層の底生有 孔虫化石を報告し,滝の上層から産出する Ammonia 属には大き







第3図. 勇払油・ガス田の坑井層序. Fig. 3. Subsurface stratigraphy of the Yufutsu oil and gas field.



第4図. 滝の上層の底生有孔虫化石群集.

Fig. 4. Benthic foraminiferal assemblages in the Takinoue Formation. The known assemblages are shown for the Yufutsu field and the Sorachi-Hidaka area, with the wells sampled here correlated between the two.

な形態変化を認めているが、Asano (1952) が滝の上層模式地で 記載した A. yubariensis に一括している.一方、三輪ほか (1998) は地表および坑井セクションにおいて 9 種の Ammonia 属 (A. japonica varianta, A. honyaensis, A. cf. beccarii, A. cf. tanosawaensis, A. sobrina, A. sp. 1, A. sp. 2, A. sp. 3, A. sp. 4) を認定し、下部サイ クルには 9 種すべてが産出するが、上部サイクルには 2 種 (A. japonica varianta, A. sp. 1) のみしか産出しないと述べている. 滝 の上層から産出する Ammonia 属を形態に基づいて細分すること は石油探鉱上有意義であると考えられるが、まだ十分な分類学的 な検討が行われていないことから、本稿では Ammonia yubariensis を含めて Ammonia spp. として記述する.

多くの坑井で Ammonia 群集が滝の上層に確認されている(第 1図;大倉・新保, 1981).馬追丘陵周辺の協和 SK-1 では, Ammonia 群集は深度 1,036 ~ 1,531 m間で認められ, Ammonia spp. を産出し,それに Gyroidina orbicularis, Pullenia bulloides, Melonis pompilioides, Bulimina nipponica などの深海性石灰質種 と Spirosigmoilinella compressa, Martinottiella communis などの砂 質種との混合群集から構成される。また,西馬追 SK-3 では, Ammonia 群集は深度 1,200 ~ 1,480 m間に認められ,石灰質種 の Ammonia spp.と砂質種 Haplophragmoides renzi, "Cribrostomoides" subglobosum を多産し,石灰質種 Praeglobobulimina pupoides, Buccella inusitata, Gyroidina orbicularis と砂質種 Martinottiella communis お よび Spirosigmoilinella compressa を伴う.これらの Ammonia 群集 は米谷 ほか (1977)の Martinottiella communis-Spirosigmoilinella compressa 群集に相当している(第4図).

Hanagata and Hiramatsu (2005) は 滝 の 上 層 から4 つ の 底生有孔虫化石群集を記載している. それらは下位から, Hippocrepinella variabilis 群 集, Ammonia yubariensis-Buccella citronea 群集, Ammonia yubariensis-Epistominella pacifica 群集, Alveolophragmium indentatus-Martinottiella communis 群集である (第4図). これらのうち,最下位の Hippocrepinella variabilis 群集と最 上位の Alveolophragmium indentatus-Martinottiella communis 群集は 坑井によっては認められないこともある.

平成 23 年度に石油資源開発㈱が掘削した明野 SK-1D では、滝の上層は深度 1,815 ~ 2,881 m に出現したが、T1 層が約 900 m と厚く,有孔虫化石は深度 2,730 ~ 2,850 m の 7 試料(20 m 毎に調査)から産出した.これらの有孔虫化石群集は次の2つに区分できる.

1) 深度 2,730 ~ 2,750 m: Ammonia spp.-Gyroidinoides cf. soldanii 群集

石灰質種の Gyroidinoides cf. soldanii, Epistominella pulchella, Ammonia spp., Gyroidina orbicularis, Nonionellina labradrica が多産し, Melonis pompilioides および砂質種 Haplophragmoides cf. renzi を伴う. 浮遊性種が多産する.

 深度 2,770 ~ 2,850 m: Ammonia spp. – Epistominella pulchella 群集 石灰質種の Epistominella pulchella, Ammonia spp. が連続多産し, Cribrononion sp., Poropullenia exacavata, Nonionellina labradrica を 伴う.

これらの群集はHanagata and Hiramatsu (2005) の Ammonia yubariensis – Epistominella pacifica 群 集 と Ammonia yubariensis – Buccella citronea 群集にそれぞれ相当し、米谷ほか (1977) の 2 つの 群集の漸移的な群集と Ammonia yubariensis – Elphidium sp. 群集にそ れぞれ相当する (第4図).

4. Sr 同位体比测定

4.1 試料

勇払油・ガス田内の2坑井(明野 SK-1D, あけぼの SK-5D)

第1表. Sr 同位体比測定試料.

Table 1. Sample location, depth, and calcareous foraminiferal species identified.

No.	Well Name	Depth (m)	P/ B	Species			Preservation		
1 Alone SV 1D									
1	2,730 P			Planktic genus & species indet.			P, D, De		
		2,730	В	Globobulimina Ammonia Gyroidina	sp. indet. spp. <i>orbicularis</i> cf. <i>soldanii</i>	1 3 10	P, D		
		2,750	В	Uvigerina & Trifarina Epistominella Calcareous miscellaneous	spp. pulchella	6 3 13	Р		
		2,770	В	Ammonia Epistominella	spp. pulchella	8 5	P, D		
		2,790	В	Ammonia Epistominella	spp. pulchella	14 3	P, D		
		2,810	В	Ammonia Calcareous miscellanesou	spp.	8 10	P, D		
		2,850	В	Ammonia	spp.	14	P, D		
3	Akebono S	K-5D 2,620	В	Ammonia	spp.	30	Р		
6	Nishi-umac	oi SK-3 1,280	В	Ammonia Buccella	spp. inusitata	17 1	Р		
		1,380	B+P	Ammonia Planktic genus & species indet	spp.	19 1	P, De		
7	Kyouwa Sł	K-1 1,304	В	Ammonia Cibicides Buccella	spp. sp. <i>inusitata</i>	8 1 1	Р		
		1,481	В	Ammonia Lenticulina	spp. sp. indet.	8 2	Р		
		1,500	В	Ammonia Lenticulina	spp. sp.	9 1	Р		

P: Planktic, B: Benthic

と馬追丘陵周辺の2坑井(西馬追SK-3,協和SK-1)のAmmonia 群集から14試料を採取した(第1表).特に,明野SK-1Dでは 変質の影響などを検討するために,深度2,730~2,850 mから7 試料を採取した.深度2,730 mには浮遊性種が多産したので,浮 遊性種と底生種を別々に試料とした.

有孔虫化石は Ammonia spp. を中心にピックアップし,その個体数は $10 \sim 30$ 個体である. 化石の保存状況は定性的に検討しており,破損部分があり,黒っぽい色をしたものが多く,一部は変形している (第1表).

P:partly broken, D: dark color, De: deformed

た. 試料はテフロン容器を用いて10%酢酸で溶解し,溶解部分 より DOWEX AG50W-X8 の陽イオン交換樹脂を用いて Sr を抽出 した. 抽出方法は Kagami et al. (1987) に従った. 測定には島根 大学総合理工学部に設置の表面電離型質量分析計(Finigan MAT 社製 MAT-262)を使用し,飯泉(1996)の方法に従った. 各試 料の Sr 同位体比は,同時に測定した標準試料 NIST SRM 987 の Sr 同位体比を 0.710241 として規格化した.

4.3 測定結果

測定結果を第2表に示す. McArthur and Howarth (2004)に基づ いて Sr 年代を求めるために, Sr 同位体比は標準試料 NIST SRM 987=0.710248 に規格化して表示してある. また,測定誤差から

4.2 測定方法

Sr 同位体比(⁸⁷Sr/⁸⁶Sr)の測定は島根大学亀井准教授に外注し

求めた年代誤差の最大値を示す.更に,以前に筑波大学および新 潟大学に外注して測定した試料の測定結果も同様に示す.

Sr 年代は、勇払油・ガス田の明野 SK-1D では 32.6 Ma ~ 25.6 Ma, あけぼの SK-5D では 21.0 Ma であるのに対し、馬追丘陵周 辺の西馬追 SK-3 では 17.4 Ma ~ 16.7 Ma, 協和 SK-1 では 16.4 Ma ~ 15.4 Ma であり、地域により明らかに異なっている. 西馬 追 SK-3 および協和 SK-1 は複数の試料を測定しているが、誤差 を考慮すれば Sr 年代は同じ値であり、それぞれの平均値は 17.1 Ma と 16.1 Ma である. 協和 SK-1 では 2 試料が同じ Sr 年代 (16.4 Ma) を示し、残りの 1 試料は測定誤差がやや大きく、最も下位 の試料にもかかわらずより若い Sr 年代 (15.4 Ma) であることから、 本井の Sr 年代として 16.4 Ma を採用する. 一方、明野 SK-1 の Sr 年代は深度が深くなるに従って古くなる傾向が認められる.

5. 考察

5.1 Sr 年代

深度が深くなるほど(地層温度が高くなるほど)試料の変質が 問題となる.そこで,第2表に示すすべての測定結果(Sr同位体比) を深度に対してプロットした(第5図).勇払油・ガス田の坑井 など深度2,300 mを超える試料のSr同位体比は深度が深くなる ほど小さくなる傾向が明瞭である.一方,深度1,500m以浅の試料のSr同位体比は少しバラツキが認められるのみである.

有孔虫殻の Sr 同位体比が地層の地質年代から見積もられる Sr 同位体比よりも小さくなることは日本海側地域の新第三系では普通に認められ,低い Sr 同位体比を持つ火山性物質に起因する変質が原因と考えられている(加藤・中野, 1999). T1 層や馬追丘陵などの安山岩類の Sr 同位体比は約 0.7050 かそれより小さい(岡村ほか, 2010)ので,深度が深くなるに従って Sr 同位体比が小さくなるのは変質の程度が増大するためと考えられる.

したがって, 深度 2,300 m 以深の試料では最も Sr 同位体比が 大きい試料(沼ノ端 SK-8D の深度 2,420 m)の変質が最も弱い と判断され, これらの試料の Ammonia 群集の年代はその Sr 年代 (19.5 Ma)よりは若いと推定される.一方, 西馬追 SK-3 および 協和 SK-1 では Sr 同位体比は深度とは相関していないことから, 変質の影響はないと判断され,それぞれの Sr 年代は 17.1±0.5 Ma と 16.4±0.5 Ma である.協和 SK-1 では Ammonia 群集が産出する 深度区間内の深度 1,118~1,431 m 間で Denticulopsis praelauta 帯 (NPD3B: 16.6~15.9 Ma; 工藤ほか, 2011)に対比される珪藻 化石群集が産出しており, Sr 年代と一致している.

勇払油・ガス田およびその周辺の地温勾配は日本海地域よりも低いが, Ammonia 群集が産出する深度 2,300~2,850 m の地層温度

	Well Name	Depth	F/B	⁸⁷ Sr/ ⁸⁶ Sr	Error	Sr Age	Er	ror
No.		(m)			$(\pm 2\sigma)$	(Ma)	(-)	(+)
		2 720	Б	0 700124	0.000010	25.6	0.6	0.7
4	Akeno SK-1	2,730	F	0.708134	0.000013	25.6	0.6	0.7
		2,730	В	0.708130	0.000017	25.7	0.7	0.9
		2,750	В	0.708016	0.000015	29.1	0.6	0.6
		2,770	В	0.707563	0.000013			
		2,790	В	0.708097	0.000017	26.8	0.9	0.9
		2,810	В	0.707901	0.000014	32.3	0.5	0.5
		2,850	В	0.707885	0.000013	32.6	0.4	0.4
3	Akebono SK-5D	2,620	В	0.708386	0.000025	21.0	0.7	0.5
6	Nishi umaoi SK-3	1.280	В	0.708688	0.000013	16.7	0.5	0.2
		1,380	F+B	0.708636	0.000012	17.4	0.3	0.3
7	Kyowa SK-1	1,304	В	0.708693	0.000024	16.4	0.4	0.5
	•	1,481	В	0.708697	0.000016	16.4	0.4	0.4
		1,500	В	0.708759	0.000032	15.4	0.6	0.7
							(Rem	arks)
1	Yufutsu SK-2	2,360	В	0.708365	0.000011	21.3		1)
		2,500	В	0.708135	0.000018	25.6		1)
2		2 420	р	0 700 472	0.000014	10 5		2)
2	Numanohata SK-8D	2,420	В	0.708472	0.000014	19.5		2)
		2,580	В	0.708004	0.000014	29.4		2)
5	Atouma haranai SV 1	2 3/0	R	0 708307	0.000015	22.2		1)
3	Aisuilla liorollai SK-1	2,340	B	0.708307	0.000013	22.2		1)
		2,500	Б	0.700204	0.000015	22.3		1)

第2表. Sr 同位体比測定結果とSr 年代. Table 2. Sr isotope ratios and calculated Sr isotopic age.







は 90 ~ 100℃である(第 5 図). 一方,西馬追 SK-3 や協和 SK-1 の Ammonia 群集の地層温度は約 50℃である.もし勇払油・ガス 田の試料も本来は西馬追 SK-3 や協和 SK-1 の試料と同じ Sr 同位 体比(同じ年代)であるとすると,深度 2,000 m 以浅では変質の 影響を受けていない可能性が十分にある.

5.2 滝の上層の地質年代

滝の上層は全体として 21 ~ 15 Ma の期間に形成された地層と 考えられている(栗田, 2010)が、その根拠となった年代値につ いて検討する.

T1層は勇払油・ガス田に厚く発達する玄武岩質火山岩類であ り、北方に向かって急激にその層厚を減じる(第6図).一方、 馬追丘陵付近にはAmmonia 群集を含む泥岩の下位に安山岩質火 山岩類が発達しているのが坑井で確認されている(藤岡, 1982; 第7図).栗田ほか(1998)はT1層と馬追丘陵付近の安山岩質火 山岩類を中部粗粒相に対比しているが、その理由のひとつに勇払 SK-2のAmmonia 群集のSr年代(21.3 Ma)があったと推測される. しかしながら、勇払SK-2のSr年代は変質の影響を受けている可 能性が高く、Ammonia 群集のSr年代は沼ノ端SK-8Dの19.5 Ma より若いと考えられる.さらに、西馬追SK-3ではこの火山岩類 の下位にElphidium mabutiiを含む有孔虫化石群集が確認されてい るので、これらの火山岩類はT2層に対比されるものである(第 7図).また、T1層と馬追丘陵付近の火山岩類とは岩質が異なっ ており、物理検層の自然ガンマ線(GR)値や¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd-⁸⁷Sr/⁸⁶Sr プロット(加藤・佐藤, 2014)で区別できる.また、第6図に

第6図. T1層およびT2層の等層厚線図

Fig. 6. Isopach map of the T1 and T2 facies. Isopach lines are shown every 200m for the T1 facies (solid lines) and every 100m for the T2 facies (dotted lines).





示すように、T1層およびT2層の層厚変化は別岩体であることを 示唆している.このことから、勇払油・ガス田と馬追丘陵付近の Ammonia 群集は同じ層準であると判断され、そのSr年代は17~ 16 Maと推定される.

西馬追 SK-3 や協和 SK-1 における T2 層の FT 年代はそれぞれ 21.5±1.2 Ma, 19.8±1.1 Ma である(加藤・佐藤, 2014). これらの 年代は馬追丘陵で認められる安山岩類の K-Ar 年代(19.3±1.0 Ma, 19.1±0.5 Ma;渡辺ほか, 1993, 岡村ほか, 2010) と調和している.





Fig. 8. Distribution of mixed grain ages for theYufutsu SK-2 sample.

また, 勇払 SK-2 の T2 層から採取されたコア試料(深度 2,703.8 m) の FT 年代測定結果(加藤・佐藤, 2014)によれば, 粒子年代は 11 ~ 50 Ma と分散しており, χ^2 検定には失格(5%未満)してい る.年代スペクトルでは2つのピークが認められ, Brandon(2002) による解析では18.2 Ma と 34.4 Ma の年代値が得られている(第 8 図).この若い年代値(18.2 Ma)は上述した FT 年代や K-Ar 年 代および馬追丘陵周辺坑井における Ammonia 群集の Sr 年代と矛 盾しない.

勇払油・ガス田の滝の上層のAmmonia 群集からは浮遊性有 孔虫化石が産出することがある。例えば、明野 SK-1D では深 度 2,730m から浮遊性有孔虫化石が多産しており、その群集 は Globigerina bulloides/praebulloides が主体であり、Globigerina angustiumbilicata, Globigerinita glutinata, Neogloboquadrina continuosa (d), N. continuosa (s), Globorotalia quinifalcata, Goborotalia. praescitula を伴っている。また、栗田ほか (1998) は Neogloboquadrina continuosa ? および Globigerina woodi connecta の産出を報告しており、Hanagata and Hiramatsu (2005) も Neogloboquadrina continuosa や保存の悪い浮遊性有孔虫化石の産 出を報告している。

米谷 (1979) は空知-日高地域において, 滝の上層の Martinottiella communis-Spirosigmoilinella compressa 群 集 から Globorotalia quinifalcata, Goborotalia. siakensis, Globoquadrina venezuelana, Globoquadrina. dehiscense, Sphaeroidinellopsis seminulina, Globigerina praebulloides, Globigerinoides trilobus を報告している. また,長田・ ーノ関 (1982) もむかわ町穂別の露頭から Goborotalia quinifalcata,

第8図. 勇払 SK-2の FT 粒子年代解析.

Globoquadrina venezuelana, Globigerinoides trilobus などを含む浮遊 性有孔虫化石を報告している.これらの浮遊性有孔虫化石群集 はお互いに類似しており,年代を推定する上で有効な種が僅か に含まれている. Globigerina woodi connecta は Blow(1969)の N5 ~N7,暖海性種である Globorotalia praescitula は N6 ~ N10下部 (Kennett and Srinivasan, 1983),東北日本日本海側では N8 ~ N9 (Saito and Maiya, 1973)である.また,Globorotalia quinifalcata は日本海側では七谷期・西黒沢期にその産出が限られる(米 谷,1978).これらの種の産出と西馬追 SK-3 や協和 SK-1の Sr 年代(それぞれ 17.1±0.5 Ma, 16.4±0.5 Ma)から推定される滝の 上層の年代は 17 ~ 16 Ma 前後である.この年代は Hanagata and Hiramatsu (2005)が報告している石灰質ナンノ化石 Sphenolithus heteromorphus (17.71 ~ 13.53Ma; Anthonissen and Ogg, 2012) の産出や長田・一ノ関(1982)が報告している Melittosphaera magnaporulosa 帯に対比される放散虫化石の産出と調和している.

地表では、滝の上層の最下部に亜炭や炭質物を含むシルト岩が 発達しており(海保, 1984). 坑井においても T2 層上部に亜炭 や炭質泥岩が挟まれていることから、T2 層の一部は滝の上層に 含まれる可能性があり、今後の検討が必要である.

6. まとめ

勇払油・ガス田や馬追丘陵周辺に位置する坑井には、滝の上層 中に Ammonia spp. の産出で特徴づけられる Ammonia 群集が確認 されている.これらの Ammonia 群集から拾い上げた石灰質有孔 虫化石を試料として、14 試料(4 坑井)の Sr 同位体比を測定し、 Sr 年代を求めた.

以前に測定した試料を含め、すべての試料のSr同位体比を深度に対しプロットしたところ、勇払油・ガス田の試料のSr同位体比は深度が深くなるにしたがって小さくなる傾向が認められ、変質の影響を受けていると判断される.一方、馬追周辺の西馬追SK-3と協和SK-1の試料はSr同位体比と深度に相関は認めらないことから、変質の影響はないと判断され、それらのSr年代はそれぞれ17.1±0.5 Ma、16.4±0.5 Maである.

T1 層と馬追周辺坑井の Ammonia 群集の下位に発達する火山岩 類は岩質,層厚変化,NdやSrの同位体比などから異なる層準の ものであると考えられることから,勇払油・ガス田の Ammonia 群集と馬追丘陵周辺坑井の Ammonia 群集は同層準であると解釈 される.

西馬追 SK-3 や協和 SK-1 の Sr 年代, これまで僅かに報告され ている浮遊性有孔虫化石や石灰質ナンノ化石から推定される年代 から, 勇払油・ガス田周辺の坑井における滝の上層の年代は17 ~16 Ma 前後と推定される.

謝辞

本稿の公表を許可された石油資源開発㈱に深謝します.有孔虫 化石調査を行い,Sr同位体比試料を準備され,資料を提供して 頂いた同社技術本部技術研究所の三輪美智子社員,Sr同位体比 の測定をして頂いた島根大学総合理工学部亀井淳志准教授,北海 道の有孔虫化石についていろいろ教えて頂いた井上洋子博士にお 礼申し上げます.

引用文献

- Anthonissen, D. E., and Ogg, J. G. 2012. Cenozoic and Cretaceous biochronology of planktonic foraminifera and calcareous nannofossils. The Geologic Time Scale 2012 2: 1083–1127.
- Asano, K. 1952. Foraminifera from the Miocene Takinoue Formation near Momijiyama, Hokkaido. Short Papers, IGPS. 4: 47–51.
- Berggren, W. A., Kent, D. V., Swisher, C. C. III, and Aubry, M.-P. 1995. A revised Cenozoic geochronology and chronostratigraphy. Geochronology, timescales and global stratigraphic correlation. SEPM Spec. Publ. 54: 129–212.
- Blow, W. H. 1969. Late middle Eocene to Recent planktonic foraminiferal biostratigraphy. Proc. 1st. Internat. Conf. Planktonic Microfossils, Geneva 1967. 1: 199–422.
- Brandon, M. T. 2002. Decompositon of mixed grain age distribution using BINOMFIT. On Track 24: 13–18.
- Hanagata, S., and Hiramatsu, T. 2005. Miocene–Pliocene foraminifera from the subsurface sections in the Yufutsu oil and gas field, Hokkaido. Paleontological Research 9: 273–295.
- 藤岡一男. 1941. 石狩炭田紅葉山付近の所謂中間層に就いて. 矢 部長克還暦記念論文集 2:959-972.
- 藤岡展价. 1982. 石狩~日高地域の地質構造区分ならびに第三系 火山岩類の層準と岩質. 石油技術協会誌 47:207-220.
- 飯泉 滋. 1996. 表面電離型質量分析計, MAT262 による岩石・ 鉱物試料の Sr・Nd 同位体組成の測定. 島根大学地球資源環 境学研究報告 15:153–159.
- Kagami, H., Iwata, M., Sano, S., and Honma, H. 1987. Sr and Nd isotopic compositions and Rb, Sr, Sm, and Nd concentrations of standard samples. Technical Report of ISEI (Institute of Study of the Earth's Interior), Okayama University, Ser. B 4: 1–16.
- 海保邦夫. 1984. 北海道中央部夕張地域の第三系の層序. 地質学 雑誌 90:815-829.
- Kanno, S., and Ogawa, H. 1964. Molluscan fauna from the Momijiyama and Takinoue districts, Hokkaido, Japan. Sci. Rep. Tokyo Kyoiku Daigaku Section C 81: 269–294.
- 加藤 進・中野孝教. 1999. 石油探鉱におけるストロンチウム同 位体層序. 石油技術協会誌 64:72-79.
- 加藤 進・佐藤雅紀. 2014. 北海道勇払油・ガス田および周辺 坑井における"滝の上層"のフィッション・トラック年代. 瑞浪市化石博物館研究報告 40:79-93.
- Kennett, J. P., and Srinivasan, M. S. 1983. Neogene planktonic foraminifera: A phylogenetic atlas. Hutchinson Ross Publishing Company: 265p.
- 工藤 崇・内野隆之・小松原 琢・高橋 浩・柳沢幸夫. 2011. 加茂地域の地質.地域地質研究報告(5万分の1地質図幅). 産総研地質調査総合センター:162p.
- 栗田裕司. 2010. 5.3.3 夕張-馬追地域. 日本地方地誌 1. 北海道 地域(朝倉書店):200-203.
- 栗田裕司・秋葉文雄・横井 悟・小布施明子・一ノ関鉄郎・吾妻 高志.1997. 北海道石狩平野南部〜夕張・日高地域の上部 漸新統南長沼層の提唱.日本地質学会第104年学術大会講演

要旨集:117.

- Kurita, H., and Obuse, A. 2012. Early Miocene biostratigraphy of dinoflagellate cysts of northern Japan. Japanese Jour. Palynology 58: 119–120.
- 栗田裕司・横井 悟. 2000. 中央北海道南部における新生代テクトニクスの変遷と油田構造形成. 石油技術協会誌 65:58-70.
- 栗田裕司・横井 悟・小布施明子・一ノ関鉄郎・平松 力・生路 幸生・花方 聡.1998.北海道夕張炭田~日高地域,中新統 滝の上層の層序と年代.日本古生物学会1998年年会予稿集, 69.
- 米谷盛壽郎. 1978. 東北日本油田地域における上部新生界の浮 遊性有孔虫層序. 日本の新生代地質(池辺展生教授記念論文 集):35-60.
- 米谷盛壽郎. 1979. 北海道中央部および南西部における白亜系, 第三系の有孔虫化石層序. 北海道の石油・天然ガス資源-その探査と開発(昭和 43~51 年), 169–177.
- 米谷盛壽郎・村田勇冶郎. 1977. 北海道,東北日本における Spirosigmoilinella compressa Matsunaga の産状とその古生物学 的意味.藤岡一男教授退官記念論文集: 425-446.
- 米谷盛壽郎・新保久弥・村田勇冶郎・大倉 保・一ノ関鉄郎・古 田土俊夫. 1977. 北海道中央部および西南部における白亜系・ 第三系の有孔虫化石層序. 石油資源開発㈱技研特報: 36p.
- McArthur, J. M., and Howarth, R. J. 2004. Strontium isotope stratigraphy. A Geologic Timescale 2004: 96–105.
- 三輪美智子・一ノ関鉄郎・栗田祐司. 1998. 北海道夕張炭田〜日 高地域の滝の上層の底生有孔虫化石層序;特に Ammonia 属 の層位分布について. 日本古生物学会 1998 年年会予稿集: 70.

- 長田享一・一ノ関鉄郎. 1982. 北海道道央部日高地域における微 化石層序について. 石油資源開発㈱技研所報 25:113–170.
- 小布施明子・栗田裕司.1998. 東北日本〜サハリンにおける台 島型植物群相当の花粉化石群の地域変化と層序学的意義.日 本古生物学会1998年会予稿集:71.
- 岡村 聡・八幡正弘.西戸裕嗣・指宿敦志・横井 悟・米島真由 子・今山武志・前田仁一郎.2010.北海道中央部に分布する 滝の上期火山岩類の放射年代と岩石学的特徴-勇払油ガス田 浅層貯留層を形成する火山岩の岩石化学的検討.地質学雑誌 116:181-198.
- 大倉 保・新保久弥. 1981. 滝の上層準の Oscillation Chart について. 石油資源開発㈱技研所報 24:149–174.
- Saito, T., and Maiya, S. 1973. Planktonic foraminifera of the Nishikurosawa formation, Northeast Honshu, Japan. Trans. Proc. Paleont. Soc. Japan N.S. 91: 113–125.
- 石油技術協会. 2004. 石油・天然ガス資源の未来を拓く-最前線 からのメッセージー. 石油技術協会, 492p.
- 鈴木明彦. 2000. 北海道における中新世軟体動物化石群の古環 境特性. 足寄動物化石博物館紀要1:57-66.
- 渡辺 寧・藤林紀枝・中川 充・加々美寛雄. 1993. 北海道中
 央部馬追丘陵および夕張炭田地域の中新世前期火山岩類の
 K-Ar 年代,層序対比および化学組成. 岩鉱 88:195-306.
- Yanagisawa, Y., and Akiba, F. 1998. Refined Neogene diatom biostratigraphy for the northwest Pacific around Japan, with an introduction of code numbers for selected diatome biohorizons. Jour. Geol. Soc. Japan 104: 395–414.

2014年10月18日原稿受理