LAGUNA (汽水域研究) 14, 1~7頁 (2007年12月) LAGUNA 14, p.1-7 (2007)

宍道湖で採取された柱状試料 S1 より産出する 底生有孔虫化石群

高田裕行¹ · 山田和芳¹ · 香月興太² · 山口啓子³ 宮本 康⁴ · 中山大介¹ · Hugo Coops⁵

Fossil benthic foraminifera from sediment core S1 of Lake Shinji, western Japan

Hiroyuki Takata¹, Kazuyoshi Yamada¹, Kota Katsuki², Keiko Yamaguchi³, Yasushi Miyamoto⁴, Daisuke Nakayama¹ and Hugo Coops⁵

Abstract: Fossil benthic foraminifera from a sediment core taken from central Lake Shinji, western Japan, were investigated as an indicator of paleoenvironmental change in the Shinjiko-Nakaumi lake system during the 20th century. A transition from dominance of *Haplophragmoides canariensis* to that of *Ammonia beccarii* forma 1 occurred in the middle 20th century. This faunal association and its transition are similar to those observed in previous studies of Lake Shinji and the Ohashi River. This faunal transition might be affected by not only environmental change in Lake Shinji but also that in the Ohashi River.

Keywords: Lake Shinji, fossil benthic foraminifera, faunal transition in the 20th century

はじめに

宍道湖は、宍道湖 - 中海水系の海跡湖である、本 水域では、堆積物柱状試料を用いた近過去の環境変 遷の検討が行われており、宍道湖 - 中海水系の改修 事業に伴う人為的環境改変の影響などが論じられ ている野村・吉川(1995)は、宍道湖で東西方向の 6 地点において堆積物柱状試料を採取し、底生有孔 虫化石の産状を検討した.彼らは、20世紀にかけ て Haplophragmoides canariensis が卓越する群集から Ammonia beccarii type 1 が卓越する群集への変遷を 見出し、それが宍道湖で側方(東西方向)へ追跡でき ることを示した.さらに、野村・遠藤(1998)は、宍 道湖および大橋川で,1980年代の A. beccarii の特異 的な多産に着目し,それを Ammonia event と命名し た.そして,それが宍道湖湖水の化学的酸素要求量 (COD)の上昇とほぼ同時期に起きていることから, 同種の特異的多産が湖生態系のレジームシフトに関 連した現象であると解釈した.一方,Nomura (2003) は中海と本庄水域の 8 地点で採取された柱状試料で の底生有孔虫化石の解析にもとづき,中海の底生有 孔虫群が近年の人為的環境改変だけでなく,日本海 の数 cm オーダーの海水準変動にも影響されてきた ことを示した.このような数10年スケールの自然環 境の変遷は,宍道湖 – 中海水系の環境変遷を理解す る上で,重要な視点となりつつある.

¹ Research Center for Coastal Lagoon Environments, Shimane University, 1060 Nishikawatsu, Matsue 690-8504, Japan.

² Division Earth Environmental Systems, Pusan National University, Pusan 609-735, Korea.

³ Life and Environmental Science, Shimane University, 1060 Nishikawatsu, Matsue 690-8504, Japan.

⁴ Tottori Prefectural Institute of Public Health and Environmental Science, Tottori 682-0704, Japan.

⁵ Institute for Inland Water Management and Waste Water Treatment (RIZA), P.O.Box 17, 8200 AA Lelystad, Netherlands.

以上のように、底生有孔虫化石の検討は、20世紀 の宍道湖 – 中海水系における環境変遷のメカニズム を理解するにあたって、有用な視点を提供すると考 えられる.しかし一方で、宍道湖での底生有孔虫化 石の解析で、野村・吉川(1995)は、群集変遷が起 きた時期を他の研究(中海・宍道湖自然史研究会ほ か、1986;徳岡ほか、1990)によって推定された隣接 水域の鉛・セシウム法による年代測定の結果にもと づいて間接的に推定しているのみである.宍道湖に おける群集変遷の時期を特定することは、宍道湖 – 中海水系の環境変遷を考察する上で、重要と思われ る.そこで、本研究では、2004年に宍道湖で採取さ れた堆積物柱状試料について鉛 – 210年代測定と底 生有孔虫化石群の解析を行い、宍道湖の底生有孔虫 化石の変遷をより詳細に論じることを目的とした.

試料と方法

宍道湖は面積が約 79 km²,最大水深約 6.4 m の海 跡湖である.表水層の塩分は数 psu 程度であるが, 湖心部の深水層では中海・大橋川を経て日本海より 遡上した塩水が到達することにより,相対的に塩分 が高い(たとえば,瀬戸ほか,2000).湖水の密度成 層により,深水層では夏季に溶存酸素がしばしば欠 乏する.表層堆積物は浅部でおもに砂質堆積物から なるが,湖の中央部は泥質堆積物からなる(たとえ ば,瀬戸ほか,2006).

本論で報告する2本の柱状試料SlaおよびSlbは, 2004年9月に宍道湖湖心部で押し込み式の柱状試料 採泥器を用いて,採取された(図1).柱状試料の長 さは,SlaとSlbでそれぞれ21 cm,17 cmである. これらの柱状試料は黒~暗灰色の泥質堆積物からな る(図1).

柱状試料 Sla は珪藻・有孔虫・貝形虫・軟体動物・ 大型沈水植物化石の解析に, Slb は鉛-210 年代・有 機物・鉱物組成・主要元素組成の解析に用いた.柱 状試料 Sla は厚さ1 cm 毎に分取し, それをさらに3 つの試料(有孔虫・貝形虫・軟体動物・大型沈水植 物化石分析用(以下,化石群集解析用と呼ぶ),珪藻 化石分析用,堆積物分析用試料は,試料分割後,直 ちに湿潤重量を秤量した.さらに,堆積物分析用試 料は,恒温乾燥器にて70℃で乾燥させ,乾燥重量も 秤量した.同試料の湿潤・乾燥重量から含水率を算 出し,それをもとに化石群集解析用試料の乾燥重量 を求めた.一方,柱状試料 Slb は鉛直方向に試料を



図 1. (A) 柱状試料 S1a, S1b の採取地点と(B) 柱状試 料 S1b の柱状図.

Fig. 1. (A) Location of sediment cores S1a and S1b, (B) Columnar section of core S1b.

半裁して,岩相・岩質を記載・観察した.そして, 軟X線写真撮影用試料を分取した後,厚さ1cm毎 に試料を分割し,堆積物・年代などの分析に用いた. この際,柱状試料Slaと同様な手順で,一部の試料 について湿潤・乾燥重量を秤量し,含水率を算出した.

化石群集解析用試料は、開口径 63 µm のふるいを 用いて水洗し、泥分を除去した.その湿潤状態の残 査を、双眼実体顕微鏡下で観察し、大型沈水植物化 石を抽出した.その後、湿潤状態の残査を、開口径 500 m のふるいを用いて、粗粒画分(>500 µm)と細 粒画分(63-500 µm)に分割した.湿潤状態の粗粒画 分を実体顕微鏡下で観察し、有孔虫・貝形虫化石を 抽出して細粒画分に加えた.その後、粗粒画分は軟 体動物化石の群集解析用とした.細粒画分は恒温乾 燥器にて、50℃で乾燥させた.同画分を簡易試料分 割器を用いて適宜分割し、実体顕微鏡下で有孔虫化 石を抽出した.それらの有孔虫化石を同定・計数し、 堆積物単位重量あたりの各種の個体数を算出した.

表1. 柱状試料 Slb で鉛-210 年代測定に用いた6 試料の深度と放射能強度

Table 1. Pb-210 activity used for age estimation in core S1b

depth		Pb-210 (total)		Pb-214		Pb-210 (excess)
(cm)		(dpm / g)		(dpm / g)		(dpm / g)
0.0 -	3.0	30.73	+/- 0.51	1.65	+/- 0.17	29.07
3.0 -	6.0	28.89	+/- 0.53	2.12	+/- 0.32	26.75
6.0 -	9.0	21.83	+/- 0.46	1.89	+/- 0.13	19.92
9.0 -	11.0	21.16	+/- 0.48	1.60	+/- 0.19	19.54
12.0 -	15.0	17.35	+/- 0.40	2.23	+/- 0.33	15.10
15.0 -	17.0	13.97	+/- 0.38	1.83	+/- 0.13	12.12

堆積物中の有機物・硫黄分析は, Sampei et al. (1997)にしたがって、以下のような手順で行った. 柱状試料 Sla と Slb の乾燥した堆積物分析用試料 を、メノウ乳鉢を用いて粉砕した、再び乾燥させた 試料を, 目安として 10 mg となるように秤量し, 銀 製固体用コンテナーに分取した. これらの試料から 炭酸塩に含まれる無機炭素を除去するために、110 ℃に設定したホットプレート上で, 試料に 1 mol/ 1の塩酸を適量滴下して、反応・乾燥させた.これ らを, 錫製固体用コンテナーに封入し, 分析用試料 とした. これらの試料を, 島根大学汽水域研究セン ターに設置されている FISON 社製 CHNS 元素分析 器 E.A. 1108 を用いて, 分析した. 各試料の有機炭素 量·全窒素量·全硫黄量を,標準試料として BBOT (2, 5-bis- (5-tert-butyl-benzoxanzol-2yl) -thiophen) \overleftarrow{e} 用いることで, 定量した.

柱状試料 S1b について鉛-210法 (²¹⁰Pb 法;金井 ほか,1995) による年代測定をおこない,堆積速度 を見積もった.測定は表1に示す6試料について㈱ 地球科学研究所に依頼した.²¹⁰Pb (ex) 放射能強度 は、²¹⁴Pb 放射能強度をバックグラウンド値として, ²¹⁰Pb 放射能強度から²¹⁴Pb 放射能強度を差し引いた 値とした.この放射能強度の対数をコアの深度に対 してプロットして,最小二乗法による直線の傾きを 求め,壊変定数をこの傾きで割ることで平均堆積速 度を求めた.

結果と考察

柱状試料 S1b について, 鉛-210 年代測定を行っ た結果を表 1 に, ²¹⁰Pb (ex)の放射能強度の層位変化 を図 2 に, 示す. これらの結果から判断して, 柱状 試料 S1b の堆積速度は 5.18 mm/yr と見積もられる. この値は, 鉛-210 法を用いて, Yamamuro and Kanai (2005) によって宍道湖中央部の柱状試料 46 で報告 された堆積速度(約 4 mm/yr)(同論文の図 3 にもと づく)と, ほぼ同程度である.次に, 含水率・全硫黄



図 2. 柱状試料 S1b における²¹⁰Pb (ex)の放射能強度 の層位分布.

Fig. 2. ²¹⁰Pb (ex) activity in core S1b.

量の層位変化にもとづき、柱状試料 Sla と Slb の対 比を行った. 今回, 柱状試料Slaの岩相を観察できな かったため、堆積物の物性をあらわす含水率、およ び全硫黄量の層位変化にもとづき、柱状試料 S1a と S1bの対比を試みた(図3). 両柱状試料 S1a, S1bの 含水率は深度が深くなるにつれ減少する傾向がみら れ, それぞれ深度 8.5, 12.5 cm を境にして含水率の 減少率に変化が認められた.また、両柱状試料 S1a、 S1bの全硫黄量はそれぞれ深度 8.5, 11.5 cm に増大 のピークをもち,深度 2.5, 3.5cm より上位で急激に 減少する傾向をもつことが明らかになった. 両柱状 試料の含水率および全硫黄量の層位変化は概ね同調 しており、柱状試料 S1a の深度 2.5, 8.5 cm が、S1b の深度 3.5, 11.5-12.5 cm に対比できうることを示し ている. これらの層位変化の対比と柱状試料 S1b で 見積もられた堆積速度から判断して、柱状試料 S1a は過去約50年間の記録であるといえる.

柱状試料 S1a の有孔虫化石の産出状況を表 2 に示 す. 底生有孔虫化石はいずれの試料でも産出した. 深度 14.5-8.5 cm の層準では, その産出が乏しいの に対して, 深度 7.5-5.5 cm で多産する. 底生有孔 虫化石は, Haplophragmoides canariensis (d'Orbigny) と Ammonia beccarii (Linné) forma 1 が 多 産 し, こ れらに Miliammina fusca (Brady) と Haynesina sp. な どが随伴する. なお, 深度 0.5 cm でのみ Elphidium somaense, Miliolinella spp., Uvigerinella glabra が産出 した. これらの種は, これまでの宍道湖の現生底生

Depth (cm) 1.5 2.5 3.5 4.5 5.5 6.5 7.5 8.5 9.5 10.5 Ammonia beccarii (Linne) forma 1 7 5 23 38 154 37 8 8 14 7 Haplophragmoides canariensis (d'Orbigny) 2 2 Elphidium excavatum (Terquem) forma selseyensis 1 Haynesina sp. Miliammina fusca (Brady) 3 1 1 1 1 Trochammina hadai Uchio 6 Total 9 38 9 15 8 8 24 46 154 8 2 Split 2 2 2 2 2 2 2 2 2 Sample weight (g) 13.45 17.65 16.64 19.23 17.34 23.46 19.16 21.62 24.40 24.84 19.5 Depth (cm) 11.5 12.5 13.5 15.5 17.5 18.5 20.5 14.5 16.5 Ammonia beccarii (Linne) forma 1 16 8 2 7 5 5 9 3 7 6 Haplophragmoides canariensis (d'Orbigny) 2 2 12 15 21 30 27 34 Elphidium excavatum (Terquem) forma selseyensis 2 2 2 Haynesina sp. Miliammina fusca (Brady) 1 1 1 3 1 1 Trochammina hadai Uchio Total 7 19 11 3 19 21 29 37 39 40 Split 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 Sample weight (g) 26.70 27.41 27.65 30.15 31.36 29.36 27.94 30.85 38.90 25.46

表 2. 柱状試料 S1a より産出した底生有孔虫化石 Table 2. Occurrence of fossil benthic foraminifera in core S1a



図3. 柱状試料 Sla と Slb における含水率・全硫黄濃度の層位分布. これらの指標の特徴にも とづき,両柱状試料は図で示す2層準で対比される. 図中の年代値は,これらの対比と柱状試 料 Slb の平均堆積速度をもとに,算出した.

Fig. 3. Change in water content and total sulfur content of cores S1a and S1b. The sediment cores can be correlated at two horizons based on these indices. The chronology shown here was based on these correlations and the average sedimentation rate of core S1b.

有孔虫では報告のない種で、中海の堆積物柱状試料 において化石として産出するものである(たとえば、 Nomura, 2003). 柱状試料 S1 の採取に先立って、中 海でも同じ柱状試料採泥器・水洗処理機材を用いた 試料採取・処理が行われている. そのため、柱状試 料採泥器や水洗処理機材に付着した微量の中海の堆 積物試料が、今回の検討試料に混入した可能性が考 えられる.こうした問題があるため、本論の以降の 考察では、深度 0.5 cm の結果を除外して、論じる ものとする.概して、柱状試料下部(深度 20.5-15.5



因4. 性小試件Siaにおりる民生有北式特徴性の層位 分布.

Fig. 4. Stratigraphic change in characteristic benthic foraminifera in core S1a.

cm) で H. canariensis が. 上部 (深度 7.5-4.5 cm) で A. beccarii forma 1 が多産する (図 4). 両種の交替 は、深度14.5-8.5 cmの貧産出層準を挟んで、漸移的 に移行する。また。A. beccarii forma 1 の産出個体数 も, 柱状試料最上部へ向けて緩やかに減少する. こ のような底生有孔虫化石の種構成・層位分布は、柱 状試料 S1a 採取地点近くで野村・吉川(1995)が報 告した柱状試料 SI-4,5 のものと類似する. 柱状試料 S1b で得られた平均堆積速度と S1a と S1 b の 2 層 準での対比にもとづくと、柱状試料 S1a における H. canariensisの多産する層準は1950年代-60年代前半 (1952-1965年頃) に, A. beccarii forma 1 の多産する 層準は1980年代後半-90年代前半(1986-1993年頃) に相当する.野村・吉川(1995)は、隣接水域で行わ れた先行研究の堆積速度の結果(中海・宍道湖自然 史研究会ほか、1986;徳岡ほか、1990)にもとづき、 H. canariensis のもっとも多産する層準を 1933 年頃 に, Ammonia beccarii type 1 (本論の A. beccarii forma 1に相当する)が多産する年代を1980年代と推定し ている.本研究によって推定された H. canariensisの もっとも多産する年代は、野村・吉川(1995)が推定 した1933年という年代と比較すると新しいが、こ れは本研究で採取した柱状試料の長さが短く、本種 がもっとも多産した層準を捉えきれていないことに よると思われる. 一方, A. beccarii forma 1 の多産す る年代は、野村・吉川(1995)の推定した年代より

6-13 年程度新しいものの,おおむね調和的であるといえる.

20世紀における 宍道湖 での H. canariensis と A. beccarii forma 1の多産およびそれらの交替が起き た要因について、野村・吉川(1995)・野村・遠藤 (1998) は境港外防波堤の建設(1930年頃) と 完道 湖湖水の化学的酸素要求量(COD)の上昇(1980年 頃)が関与した可能性を、推測している.他方で、 従来の宍道湖・中海における現生底生有孔虫群の研 究結果 (Nomura and Seto, 1992; 瀬戸ほか, 2000) で は, 宍道湖 - 中海水系で, H. canariensis が多産する 水域は必ずしも明瞭ではなかった. そのため, 底生 有孔虫の生態から、その化石群集変遷の要因を考察 するのが困難であった.近年,高田ほか(2007)は, 大橋川でこれら2種が多産することを見出し.H. canariensis が現在は大橋川中流域でのみ多産するこ とを報告した.一方,野村・遠藤(1998)の化石群 の検討によると、1970年代以前には大橋川の上流域 (松江市白潟付近)と下流域(松江市矢田付近)にお いても、本種が優占していたとされる. これらの大 橋川での知見を考慮すると、 宍道湖における20世紀 の H. canariensis から A. beccarii forma 1 への群集変 遷は、大橋川における卓越種の変化とそれを引き起 こした環境変動が関与した可能性が高いといえる. Yamamuro and Kanai (2005) は, 宍道湖の3地点で採 取された柱状試料のいずれにおいても、1950年代 以降有機物の窒素安定同位体比に上昇が認められる ことから、湖内の富栄養化が進行していたことを指 摘している. 今後, 大橋川も含めた宍道湖 - 中海水 系で、底生有孔虫化石群の交替が起きた時期を特定 し, 有機物の安定同位体比などとの比較検討を通し て群集変遷の要因を考察することによって、野村・ 遠藤 (1998) が提唱した Ammonia イベントの拡がり や・COD イベントとの関係について、さらなる知見 が得られると期待される.

謝 辞

島根大学教育学部の野村律夫教授には,底生有孔 虫化石の産出状況および鉛年代測定に関して,貴重 なご意見をいただいた.島根大学総合理工学部の入 月俊明助教授には電子顕微鏡写真の撮影に,同学部 の三瓶良和教授には有機物分析に,ご助力いただい た.島根大学汽水域研究センターの松本貞夫氏には, 野外での試料採取にご助力いただいた.本研究の実 施にあたり,日本学術振興会科学研究費補助金(研



図版 1. 柱状試料 S1a より産出した底生有孔虫の走査型電子顕微鏡写真. Plate 1. Scanning electron micrographs of benthic foraminifera from core S1a. Scale bar=100 µm. 1a-c. Ammonia beccarii (Linné) forma 1 2a, b. Haplophragmoides canariensis (d'Orbigny) 3a, b. Haynesina sp.

究課題番号 no.16201008, 代表者 國井秀伸)の一部 を用いた.以上の方々に心よりあつくお礼申し上げ ます.

引用文献

- 金井 豊・井内美郎・片山 肇・斎藤文紀 (1995) 210Pb, 137Cs法による長野県諏訪湖底質の堆積速 度の見積もり. 地調月報, 46: 225-238.
- 中海・宍道湖自然史研究会,松本英二・井内美郎・ 水野篤行(1986)中海・宍道湖自然史研究 – その

5. 宍道湖における 1985 年度柱状試料採泥-. 島 根大学地質研究報告, 5:11-18.

- Nomura, R. (2003) Assessing the roles of artificial vs. natural impacts on brackish lake environments: southwestern Japan. The Journal of the Geological Society of Japan, 109: 197–214.
- 野村律夫・遠藤公史 (1998) 汽水域における人的改造 と有孔虫群集の変化 – その5 Ammonia event の 提唱と 2005 年の宍道湖 – . LAGUNA (汽水域研 究), 5: 15–26.
- Nomura, R. and Seto, K. (1992) Benthic foraminifera

from brackish Lake Nakaumi, San-in District, southwestern Honshu, Japan. In: Ishizaki, K. and Saito, T. (eds.), Centenary of Japanese Micropaleontology. Terra Scientific Publishing Company, Tokyo, pp. 227–240.

- 野村律夫・吉川敬吾(1995)湖水環境の人為的改造 と底生有孔虫の群集変化:その2 宍道湖の中央1 測線の結果.島根大学教育学部紀要,29:31-43.
- Sampei, Y., Matsumoto, E., Kamei, T. and Tokuoka, T. (1997) Sulfur and organic carbon relationship in sediment from coastal brackish lakes in the Shimane peninsula district, southwest Japan. Geochemical Journal, 31: 245–262.
- 瀬戸浩二・真先修・田中邦昌・高安克己 (2000) 宍道 湖における底生有孔虫群集. 島根大学地球資源環 境学研究報告, 19:65-76.

- 瀬戸浩二・中武誠・佐藤高晴・香月興太 (2006) 斐伊 川の東流イベントとそれが及ぼす堆積環境への影響. 第四紀研究, 45: 375–390.
- 高田裕行・瀬戸浩二・倉田健悟 (2007) 大橋川におけ る底質産底生有孔虫群の産状と環境モニタリング への適用について. 国際シンポジウム 2007 「汽水 域の再生とその持続可能性 – 宍道湖・中海の賢明 な利用に向けて – 」講演要旨集, 220.
- 徳岡隆夫・大西郁夫・高安克己・見梨昴 (1990) 中 海・宍道湖の地史と環境変化. 地質学論集, 36: 15-34.
- Yamamuro, M. and Kanai, Y. (2005) A 200-year record of natural and anthropogenic changes in water quality from coastal lagoon sediments of Lake Shinji, Japan. Chemical Geology, 218: 51–61.