## 長崎県橘湾における浅海底熱水系

武田 重信\*1, 田中 大揮\*2, 高尾 芳三\*3, 兼原 壽生\*2

# Shallow submarine hydrothermal system in Tachibana Bay, Nagasaki, Japan

## Shigenobu TAKEDA<sup>\*1</sup>, Daiki TANAKA<sup>\*2</sup>, Yoshimi TAKAO<sup>\*3</sup> and Hisao KANEHARA<sup>\*2</sup>

Distribution of hydrothermal activities and chemical composition of surrounding sediments were investigated for shallow submarine hydrothermal systems in Tachibana Bay, Nagasaki, Japan as a first step to elucidate its possible influences to the coastal ecosystem. Based on the observations of fumarolic gas emissions using quantitative echosounder, existence of hydrothermal activities was confirmed at 33-34 m depth near the coast of Obama hot springs. These were many small (2-6 mm in diameter) holes on the surface of the bottom sediment, and the area of the fumarolic gas emissions had a horizontal scale of 6-63 m. Hot (78°C) and dark subsurface-sediment at the hydrothermal activity region showed unusual elemental composition characterized by higher contents of Al, S and As, and lower amounts of Ca, Cl and Br compared with that of the typical coastal sediment.

Key Words: 熱水噴出孔 Hydrothermal vent, 橘湾 Tachibana Bay, 堆積物 Sediment

沿岸域に存在する浅海底熱水系では、湧出する熱水が有光 層内にまで拡散するため、周囲のベントス群集だけでなく、 動植物プランクトンを始めとする多様な沿岸生態系の構成生 物に影響を及ぼしている可能性がある。高温高圧下の堆積物 中での化学反応を経た熱水には,硫化水素やヒ素など生物活 動に悪影響を及ぼし得る様々な還元性化学物質が含まれてい る一方,アンモニアや溶存ケイ酸,鉄などの栄養素も比較的 高濃度で存在している<sup>1-3)</sup>。また、植物プランクトンなどの 必須栄養素でもある銅や亜鉛など親銅元素は海底下あるいは 噴出孔付近で速やかに硫化物となって沈殿して特徴的な熱水 鉱床を形成するとともに、熱水中の二価鉄は海底直上で溶存 酸素等により急速に酸化されて水酸化物として沈殿する。熱 水中に含まれるヒ素の一部も噴出孔の近傍で沈殿堆積するが, その大部分は水和酸化鉄と共沈したもので、生物に利用され 難い形態であることがサンゴ礁内の浅海底熱水系で報告され ている。4)しかしながら、比重の軽い熱水に含まれるヒ素な

どの溶存物質は速やかに海表面に拡散して植物プランクトン に取り込まれて、浮遊生態系の食物網を介して生物濃縮され る可能性も指摘されている<sup>5)</sup>。このように、熱水の噴出量や 噴出孔からの距離、拡散状況によって浅海底熱水系が沿岸生 態系へ及ぼす影響は複雑に変化すると考えられる。

長崎県の橘湾では、水深22m付近に120~128℃, pH8.7の 熱水を湧出する浅海底熱水系が存在し、熱水噴出孔付近から 好熱性の真正細菌および超好熱古細菌が採取されている。<sup>67</sup> しかし、この浅海底熱水系の位置や規模などの詳しい情報に ついては記載されていない。一方、湾東岸に位置する小浜 温泉地先の水深16-20mの海底(Fig.1)には、長さ40m幅 10mの岩盤が露出しており、岩盤の各所にある小さな噴出口 から熱水が出ていたことが潜水調査によって報告されている<sup>8</sup>。 また、長崎県の雲仙活断層群に関する調査報告書<sup>9)</sup>では、小 浜温泉の沖合に存在する谷状の海底地形部において音響探査 観測により海底からの噴気あるいは湧水と思われる柱状に立

\*1 長崎大学大学院水産·環境科学総合研究科

Graduate School of Fisheries Science and Environmental Studies, Nagasaki University \* 2 長崎大学水産学部

- Faculty of Fisheries, Nagasaki University \*3 独立行政法人水産総合研究センター水産工学研究所
- National Research Institute of Fisheries Engineering

ち上る影の存在を捉えている。ただし、その近傍には海底活 断層は確認されていない。小浜温泉の源泉温度は105℃と熱 量が高く、温泉水量も1日当たり約15000トンと豊富である ことから、地先だけでなく、その沖合でも熱水が湧出してい る可能性は高いと考えられる。橘湾の中央部付近でも、浅海 底熱水系に由来すると推測される気泡を漁業者が目視したと の情報がある。このように、橘湾には浅海底熱水系が複数存 在している可能性は高いと考えられるが、橘湾の生態系に熱 水がどのような影響をどの程度及ぼしているのかは不明で あった。

そこで本研究では、まず音響探査により浅海底熱水系に関 係する噴気場所を調査し、その近傍における熱水の拡散状況 を把握するとともに,海底堆積物を採取して化学組成を分析 することにより,熱水系に特徴的な冨金属堆積物が存在する か否かを明らかにすることを目的とした。

#### 方 法

橘湾での観測は,長崎大学水産学部附属練習船鶴洋丸により2011年5月9日(第284次航海)と8月9日(第305次航海)に実施した。調査は橘湾の中央付近から東側の海域を中 心とする広い範囲で行ったが,特に浅海底熱水系の存在が予 想された小浜沖において詳細な観測を実施した。小浜沖の調 査地点をFig.1に示す。



Fig. 1 Location of the main observation area of the hydrothermal activities in Tachibana Bay, Nagasaki, Japan. Map data used in the right panel is from Topographical Map of Coastal Areas (1/25000) "Hizen Obama" issued bay Geospatial Information Authority of Japan. Blue rectangle is an area shown in Fig. 3. Yellow triangle indicate the position of a rock bed associated with geothermal water emanation. <sup>8)</sup> Red lines in the map indicate the location of submarine active faults.<sup>9,10)</sup>

音響探査には鶴洋丸に搭載されている計量魚群探知機(フ ルノ, FQ-80)を周波数38kHz にて使用した。

航海中は,船底(2.5m)からポンプでくみ上げた海水の水温,塩分を表層環境モニタリングシステム(日本海洋, STNF-2)により連続測定した。

噴気が確認された地点においては、海底付近の状況につい て水中ビデオカメラを用いて観察記録するとともに、スミ ス・マッキンタイヤ型採泥器を用いて表層堆積物を採取し、 -20℃で凍結保存して研究室に持ち帰った。

海底堆積物試料は、冷蔵庫内にて1晩放置して解凍したの ち、遠心分離(3000rpm, 20分)により間隙水を上澄み液と して取り除き、残った堆積物を105℃で一晩乾燥した後、メ ノウ乳鉢を用いて粉砕してデシケータ内に保存した。調製し た堆積物試料は、ポリプロピレンフィルム(5µm厚)を底 面に装着した粉体用プラスチック容器(7ml容量)に入れ て元素分析に供した。

元素分析にはエネルギー分散型蛍光X線分析装置(島津製 作所,EDX-800HS,Rhターゲット)を用いた。X線照射 のコリメータは直径10 mmとし,真空条件下にてNa~Scは 加速電圧15 kV;取り込みエネルギー範囲0~20 keVで,Ti ~Uは50kV;0~40 keVで各元素の蛍光X線強度を積分時間 100秒でカウントした。得られたデータに基づき,Na~Uの 各元素の重量%をファンダメンタルパラメータ法<sup>11)</sup>により 定性定量した。

#### 結果および考察

### 浅海底熱水系の位置

小浜温泉沖合の水深33~34m付近の海底から,噴気と思われる複数の筋状に立ち上がる影が,計量魚群探知機の画像

に捉えられた(Fig. 2(1),(2))。図中に矢印で示したA地点 とD地点は南北方向に隣接していて、小浜港から西側に伸び る谷状部の北側斜面に位置し、共に海底面に高さ0.6~1.5m の凹凸が見られる複雑な海底地形となっていたが、B、C地 点の海底の起伏は数十cm以下とほぼ平坦であった。従って、 噴気の場所と凹凸地形は直接関係していないと思われる。A, D地点では海面付近まで筋状の影が到達していたのに対して、 B, C地点では、影が10~20m層付近で途絶えていた。これ



Fig. 2 Color images of the 38 kHz quantitative echosounder indicating fumarolic gas emissions as light blue streaks (1, 2) and changes in salinity (S) and temperature (T) of the surface water measured along the ship's cruise track in 9 May 2011. Red allows (A-D) correspond to Yellow grids in Fig.3 (1) and (2).

は観測中も船が動いていること、使用した計量魚群探知機の 音響ビームが鋭く船底近くではサンプリング体積が小さいこ とから、水面近くまで気泡エコーが連続しなかったためと考 えられる。B, C地点のエコーの形状を詳しく見ると、安定 して上昇していて、きれいな斜線となっていることが分かる。 気泡による散乱は、気泡が"肉眼やカメラで確認困難な微小 サイズ"でも、かなり強く音響機器で観測できることが知ら れているが、C地点近傍でのCTD採水中やA~D地点周辺で の観測時には、気泡が複数個ずつ断続的に海面に湧き上がっ てくる様子が船上から肉眼でしばしば観察された。A地点の 筋状の影が細いのは、この時の船速が他の地点の観測時と比 べて速かったことが関係している。筋状の影が観測された船 位を基に、噴気地点の空間スケールを推定したところ、それ ぞれA:63m, B:7.2m, 5.5m, 8.3m, C:6.1m, D:48mと 見積もられた(Fig.3)。計量魚群探知機の画像に見られる エコー形状は、エコー表示レベルの閾値や位置関係で変わる ことから、今後は、エコー強度を気泡量の指標としてデータ

を整理する必要がある。

筋状の影がみられた地点の周囲では、同時に、表層水の塩 分(約0.2~0.25)の低下と水温(約1.5℃)の上昇が認めら れた(Fig. 2(3),(4))。これは温泉水のような低塩分高温の 水が噴気地点の近傍から噴出あるいは浸出していたことを示 唆している。表層の塩分低下および水温上昇がみられた範囲 を船位から推定したところA~B:279m,D:326mであった。

噴気がみられたC地点の近傍の深度26.8mにおけるCTD-ニスキン採水で得られた海水中からは、還元性の2価鉄イオ ンが518pMと高濃度で検出された<sup>12)</sup>。この採水時の水温と 塩分は16.02℃および34.14であったこと、計量魚群探知機の 画像においても採水時のCTDの位置が噴気の立ち上がりが 見られた場所からずれていたことから、この時の採水は噴気 の直上水を捉えたものではないと考えられるが、海水中で速 やかに酸化されて消失する2価鉄イオンが高濃度で検出され たことは、その近傍に浅海底熱水系が存在したことを強く示 唆している。



Fig. 3 Distributions of salinity (1, 3) and temperature (2) in the surface water measured along the ship's cruise track in 9 May 2011 (1, 2) and 9 August 2011 (3), and submarine topography (4). Yellow grids A-D in (1) and (2) show the areas where fumarolic gas emissions were indicated by the 38 kHz quantitative echosounder (Fig. 2). Pink grids in (3) show the area observed by an underwater video camera (E), and the sampling site of surface sediment by a Smith-McIntyre grab sampler (F).

2010年10月に実施した予備調査では、上記の小浜温泉沖合 以外に、小浜温泉地先と橘湾北部の唐比温泉沖でも、計量魚 群探知機の画像で筋状に立ち上がる影が認められ、比較的高 濃度の2価鉄イオンが海水中から検出されている。<sup>12)</sup>しか し、2011年の唐比温泉沖の音響探査では、筋状に立ち上がる 影は確認できなかった。

## 噴気地点周辺の海底の状況

計量魚群探知機で筋状に立ち上がる影が見られた地点の周辺(Fig.3のEの範囲)において,水中ビデオカメラを用い

て海底付近の状況を観察したところ,計量魚群探知機の画像 で見られたのと同様の凹凸地形が確認され(Fig.4(1)),海 底面に白色の礫が多数散在しているのが特徴的であった。橘 湾奥部で通常見られる海底堆積物の表面は浮泥が積もった黒 色軟泥であったのに対して,噴気地点周辺の堆積物表面は比 較的硬くて茶色であった。海底面に水中ビデオカメラを近付 けてさらに詳しく観察したところ,堆積物表面に直径2~ 6 mmの多数の孔が存在していた(Fig.4(2),(3))。しかし, 水中ビデオカメラの映像からは,それらの孔の周辺に気泡を はっきりと確認できなかった。



Fig. 4 The seabed at the Hydrothermal area (E in Fig.3(3)) observed by an underwater video camera (1-3), and the surface sediment collected at the Hydrothermal area (F in Fig.3(3)) by a Smith-McIntyre grab sampler (4). Many holes of 2  $\sim$ 6 mm in diameter can be seen at the surface of the sediments (2-4).

水中ビデオカメラ観察を行った場所の近傍(Fig.3のF 点)で採泥を行ったところ、ビデオカメラで捉えられた多数 の孔が存在する表層堆積物が採取された(Fig.4(4))。この 堆積物の表面下には黒色でやや砂質の高温部と灰茶色の低温 部があり、黒色高温部の温度は、最大78℃に達した。これは 過去に小浜温泉沖で採取された熱水噴出孔付近の表層1~10cm の堆積物温度25~75℃<sup>67)</sup>と同程度の値である。採取した堆 積物の表面の孔の一部からは、採泥器を船上に回収した後し ばらくの間、気泡の発生が認められた。堆積物からは強い硫 化水素臭は感知されなかった。また、堆積物表面に存在する 孔の周囲には盛り上がりが見られた。これは下層の高温砂質 層での減圧沸騰で発泡した二酸化炭素を主成分とする気泡な どが表層の粘土層が薄いところから海水に吹き出し、周囲の 粘土層が持ち上げられたためと推察される。

## 噴気地点近傍の海底堆積物の化学組成

小浜温泉沖の噴気地点近傍(Fig.3のF点)から採取した 表層堆積物の主要元素組成については、橘湾中央部寄りの浅 海底熱水系の影響をあまり受けていないと考えられる堆積

物と比較して、Alの存在比が高く、Caが少なくなる傾向が みられた(Table 1)。表面の茶褐色泥と比べて, 亜表層 5 ~20cmの黒色高温部では、Feの含有率がやや高くなってい たが、Fe/Al比は橘湾中央部の堆積物より低い値となって いた。また、黒色高温部にはSが3.2%と他の堆積物の2倍近 く含まれており、他の堆積物には検出されないAsが0.2%程 度存在した。小浜温泉水には0.4ppm程度の亜ヒ酸が含まれ ていることから(Table 2), 橘湾の浅海底熱水が小浜温泉 水と類似の化学組成をもつと仮定すると、熱水中のAsが難 溶性硫化物となって沈着していたものと推察される。その他 にも、Baが多く、BrとClが少ないなど、噴気地点近傍の亜 表層堆積物は、橘湾中央部の堆積物とは異なる特徴的な元素 組成をもつことが明らかになった。鹿児島湾奥部の桜島北東 海底に広がる水深約200mの若尊カルデラでは、「たぎり」 と呼ばれる噴気活動が活発で、熱水活動と密接に関連した黄 鉄鉱や輝安鉱,黒鉱様の硫化鉱物の存在が報告されている<sup>9)</sup>。 しかし, 橘湾小浜温泉沖の堆積物からは, そのような冨金属 堆積物は検出されなかった。ただし, 噴気地点近傍の堆積物 中には、しばしばEuなどの希土類元素が極微量ではあるが

Element		Hydrothermal area sediment <sup>a)</sup>					Non-h	Non-hydrothermally		
		Surface brow	Subsurface black sediment			t influen	influenced sediment b)			
Si	(%)	50.865 ±	0.086 <sup>c)</sup>	47.197	±	0.092	46.711	±	0.083	
AI	(%)	22.658 ±	0.082	26.451	±	0.097	15.603	±	0.075	
Fe	(%)	8.576 ±	0.024	13.647	±	0.030	9.177	±	0.022	
Ca	(%)	5.509 ±	0.022	3.953	±	0.020	11.422	±	0.034	
CI	(%)	4.227 ±	0.057		N.D.	d)	6.764	±	0.055	
к	(%)	2.526 ±	0.019	2.356	±	0.020	3.221	±	0.022	
Na	(%)	2.123 ±	0.098		N.D.		2.34	±	0.117	
Ti	(%)	1.426 ±	0.019	1.634	±	0.020	0.938	±	0.014	
Mg	(%)	1.065 ±	0.040		N.D.		1.912	±	0.049	
S	(%)	0.731 ±	0.008	3.604	±	0.017	1.519	±	0.011	
Ba	(%)	N.D.		0.619	$0.619 \pm 0.056$			N.D.		
Sr	(%)	0.148 ±	0.002	0.122	±	0.002	0.104	±	0.001	
Mn	(%)	0.126 ±	0.005	0.157	±	0.006	0.118	±	0.005	
As	(%)	N.D.		0.259	$0.259 \pm 0.010$			N.D.		
Rb	(ppm)	220 ±	10		N.D.		220	±	10	
Br	(ppm)	N.D.		N.D.			880	±	10	
Zn	(ppm)	N.D.		N.D.			300	±	20	
Zr	(ppm)	N.D.		N.D.			320	±	10	

 Table 1
 Elemental composition of Tachibana Bay sediments collected in August 2011.

<sup>a)</sup> 32º43.726'N; 130º12.109'E, 34.0 m depth.

<sup>b)</sup> 32°43.730'N; 130°10.026'E, 37.5 m depth.

c) Standard deviation.

d) Not detected.

Component	Concentration (mg/kg)	Component	Concentration (mg/kg)	
Cations		Anions		
Li⁺	6.9	F'	0.4	
Na⁺	2704	Cl	4888	
K+	283.5	Br	6.6	
$NH_4^+$	2.4	ľ	0.2	
Mg <sup>2+</sup>	148.2	SO42-	331.8	
Ca <sup>2+</sup>	143.2	HCO <sub>3</sub> -	114.0	
Sr <sup>2+</sup>	2.0	CO32-	35.8	
Mn <sup>2+</sup>	0.6	Non-dissocia	Non-dissociative species	
Fe <sup>2+</sup> , Fe <sup>3+</sup>	0.6	HAsO <sub>2</sub>	0.4	
Trace element	s	$H_2SiO_3$	144.5	
Ва	0.042	HBO <sub>2</sub>	63.2	
AI	0.034	Dissolved gas	ses	
Zn	0.049	CO <sub>2</sub>	0	
		H <sub>2</sub> S	0	

 Table 2
 Chemical composition of Obama hot spring water.
 a)

<sup>a)</sup> Obama Marine Park hot spring water (101°C, pH 8.1) analyzed by Seibu Environmental Research Co., LTD in August 2009. 検出された。

以上のように、橘湾奥部の小浜温泉沖では、水深30m付近 の海底の複数箇所から噴気が起きており、海底表面には多数 の小孔が存在することが確認され、そこには周囲と異なる特 徴的な化学組成をもつ堆積物が存在していることが明らかに なった。噴気地点近傍の亜表層堆積物にはAsが比較的高濃 度で存在することから、堆積物が撹乱された場合、そこから 溶出するAsのベントス群集への毒性作用が懸念される。噴 気地点近傍の底層水中における高濃度の2価鉄イオンの存在 は、その周辺に浅海底熱水系が存在することを示唆しており、 今後は熱水を直接採取してその化学的特性を明らかにすると ともに、そこに含まれている還元性化学物質や堆積物からの 溶出物質が、プランクトンやベントス、魚類などを通して沿 岸生態系内にどの程度の拡がりをもって転送、濃縮されてい るのかを調べていく必要がある。

#### 要 旨

長崎県橘湾において,浅海底熱水活動域とその分布状況の 把握を試みるとともに,熱水噴出孔付近の堆積物を採取し て,その化学組成を明らかにした。この研究は,浅海底熱水 が沿岸生態系に及ぼす影響を評価するための最初のステップ として位置付けられる。音響探査により,小浜温泉沖合の水 深33~34m付近で海底からの噴気が起きていることを確認し た。噴気地点周辺の海底面には,直径2~6mmの多数の小 孔が見られ,噴気は6~63mの水平スケールで起きていたと 推定される。噴気地点近傍の海底には78℃と高温で黒色の亜 表層堆積物が存在し,通常の沿岸堆積物と比較して,Al,S, Asが多く,Ca,Cl,Brが少ないという特徴的な元素組成を 示した。

#### 謝 辞

本研究を遂行するにあたり,海水中2価鉄濃度データの提 供と調査航海におけるご協力を頂いた東京大学大気海洋研究 所小畑元准教授と同大学院理学系研究科大学院生脇山真氏に 深謝する。水中ビデオカメラの使用に便宜を図って頂いた長 崎大学大学院水産・環境科学総合研究科藤田伸二准教授に厚 く御礼申し上げる。同研究科玉置昭夫教授には本研究計画の 立案・実行に多大なるご支援を頂き,調査観測では長崎大学 水産学部附属練習船「鶴洋丸」の乗組員の皆様にご協力を頂いた。また、2名の査読者からは有益かつ貴重なコメントを頂いた。心より感謝の意を表する。本研究は、環境省の環境研究総合推進費(D-1104)により実施された。

## 文 献

- V.M.V. Vidal, F.V. Vidal and J.D. Isaacs: J. Geophysical Res., 83, 1757 – 1774 (1978).
- S.P. Varnavas and D.S. Cronan: Chem. Geol., 67, 295– 305 (1988).
- 3) P.R. Dando, D. Stuben and S.P. Varnavas: Prog. Oceanogr., 44, 333-367 (1999).
- R.E. Price and T. Pichler: Chem. Geol., 224, 122-135 (2005).
- 5) R.E. Price: Biogeochemical cycling of arsenic in the shallow marine hydrothermal system of Tutum Bay, Ambitle Island, Papua New Guinea, Theses and Dissertations, Paper 460, University of South Florida, pp.145 (2008).
- 6) Y. Sako, K. Takai, Y. Ishida, A. Uchida and Y. Katayama: Int. J. Syst. Bacteriol., 46, 1099-1104 (1996).
- K. Takai and Y. Sako: FEMS Microbiol. Ecol., 28, 177– 188 (1999).
- 8)財団法人海中公園センター(1972):小浜海中公園学術調 査及び利用計画,海中公園センター調査報告,28頁,長 崎県小浜町
- 9)長崎県(2003): 雲仙活断層群に関する調査,平成14年度 地震関係基礎調査交付金成果報告書,242頁,長崎県
- 10)本田美智子, 岡村眞, 松岡裕美, 松岡数充, 原口強, 中 村俊夫:月刊地球, 17, 506-514 (1995).
- K.K. Nielson and R.W. Sanders: *Adv. X-ray Anal.*, 26, 385 390 (1983).
- 12) 脇山真,小畑元,蒲生俊敬,武田重信,兼原壽生:2011 年度日本地球化学会年会講演要旨集,(2011).
- J. Ishibashi, M. Nakaseama, M. Seguchi, T. Yamashita, S. Doi, T. Sakamoto, K. Shimada, N. Shimada, T. Noguchi, T. Oomori, M. Kusakabe and T.Yamanaka: *J. Volcanol. Geothermal Res.*, **173**, 84–98 (2008).