天然ガスハイドレート生成時のメタン炭素安定同位体分別 —バイカル湖南湖盆のハイドレート含有湖底堆積物の例— Carbon isotope fractionation of methane at the formation of natural gas hydrate — A case study of hydrate-bearing lake bottom sediment at the South Baikal Basin —

八久保晶弘, 谷本純香, 山﨑亮, 北桃生 (北見工業大学),

Oleg Khlystov (ロシア科学アカデミーシベリア支部陸水学研究所), Gennadiy Kalmychkov (ロシア科学アカデミーシベリア支部地球化学研究所), Marc De Batist (ゲント大学),坂上寛敏,南尚嗣,山下聡 (北見工業大学) Akihiro Hachikubo, Sumika Tanimoto, Ryo Yamazaki, Momoi Kita, Oleg Khlystov, Gennadiy Kalmychkov, Marc De Batist, Hirotoshi Sakagami,

Hirotsugu Minami, Satoshi Yamashita

1. はじめに

北見工業大学環境・エネルギー研究推進センターでは、ロシア科学アカデミーシベ リア支部陸水学研究所およびベルギー・ゲント大学との共同研究体制を長年維持し続 けている. 我々の研究のターゲットは、世界最深の湖であるロシア・バイカル湖の湖 底堆積物中に存在する天然ガスハイドレート(GH)の生成過程である. これまでの調 査のあらましについては、既報¹⁻⁶⁾を参照されたい. 2016 年 8 月には、2009 年から毎 年続いている Multi-phase Gas Hydrate Project (MHP)の通算 8 回目の調査航海 (VER16-03)が行なわれ、南湖盆および中央湖盆で計 17 本の天然 GH 含有湖底堆積 物コアを採取した⁷⁾. このうち 8 本のコアは、2015 年 8 月にメタン (C₁)・エタン (C₂) 混合系の結晶構造 II 型結晶が発見された Kedr (2015 年当初の Kedrovaya から改称さ れた地名)⁶⁾および Kedr2 で採取されている (図 1).

既報 ⁶では, Kedr で採取された GH ガス・湖底堆積物中の堆積物ガスの炭化水素ガ ス組成 ($C_1/(C_2+C_3$)) および $C_1 \cdot C_2$ の水素同位体比に着目した. GH 含有コアは非含 有コアに対して C_2 リッチであること,結晶構造 II 型の GH ガスの $C_1/(C_2+C_3)$ は約 6~ 7 であること,GH ガスの $C_1\delta D$ は堆積物ガスのそれよりも約 5‰小さいこと,同一地 点ないし同一堆積物コア中の GH ガスの $C_2\delta D$ は結晶構造 I 型と II 型で明らかな差があ り,前者に対して後者は小さい,などの結果を得ている.特に $C_1\delta D$ の差に関しては, GH 生成時のメタン安定同位体分別 ⁸から説明される.すなわち,GH 相に包接された $C_1 の \delta D$ が環境相の $C_1 の \delta D$ よりも 5‰小さいということは,GH が周囲の間隙水溶存 メタンと平衡状態にあることを示唆する.しかしながら,2015St1GC15 コアは例外的 にGH ガス・堆積物ガスそれぞれの $C_1\delta D$ がほぼ同一であり,差がみられなかった.こ の堆積物コア中の GH 結晶構造は,湖底に近い方(堆積物コア上方)から構造 II 型, 構造 I 型,構造 II 型と並び ⁶),これまでにKukuy K-2 泥火山等で報告されていたよう な,常に構造 I 型の上方に構造 II 型が存在するパターンとは異なる.

一方、 $C_1\delta^{13}$ C については、 $C_1\delta$ D のような明らかな安定同位体分別がみられない⁸⁾. ところが、堆積物粒子の存在により δ^{13} C の大きい C_1 が GH 相に濃縮されるとの報告も ある⁹⁾. 本研究では、南湖盆の Kedr および Kedr2 で得られた GH ガス・堆積物ガスの メタン炭素同位体比($C_1\delta^{13}$ C)に焦点を絞り、報告する.



図1バイカル湖南湖盆の Kedr・Kedr2 両泥火山付近における湖底堆積物コア採取地 点(2015-2016年).緑四角は GH 含有コア (コア番号付き),赤丸は GH 非含有コ ア.水深約 600m の緩やかな丘陵地形に小さな多数のポックマークが存在している.

2. 試料採取および分析方法

天然 GH の採取された Kedr および Kedr2 (水深約 600m) は,バイカル湖南湖盆の 観光拠点である港町,Listvyanka から南方約 30km に位置する泥火山である(図 1). 2015 年調査では St1 (Kedr), 2016 年調査では St18 (Kedr) および St19 (Kedr2) と station 名が付けられている.Kedr および Kedr2 はそれぞれ直径約 1km の丘陵状の地形 であり,VER15-03 調査航海に先立ち 2015 年に調査船 *G. Titov* 号で実施されたマルチ ビームエコーサウンダー物理探査によれば,高さ数 10m 規模のマウンドやポックマー クが泥火山上に多数存在している¹⁰).

調査船 G. Yu. Vereshchagin 号による VER15-03 (2015 年 8 月) および VER16-03 (2016 年 8 月) 調査航海にて、重力コアラーを用いてそれぞれ 18本 (GH 含有コア 9 本), 22 本 (同 8 本)の湖底堆積物コアを得た. GH ガスについては、船上にて水上置換法で 8mL バイアル瓶に採取し、防腐剤として塩化ベンザルコニウム水溶液 (50wt%)を 0.2mL 注入した.また、半割した堆積物コア断面から 40cm おきに先端カットシリンジ を用いて堆積物 10mL を採取し、飽和 NaCl 水溶液 10mL とともに 25mL バイアル瓶に 封入し、ヘッドスペース 5mL をヘリウムで置換してからよく振盪することで堆積物ガ スを得た.これらの試料について、ガスクロマトグラフでガス組成を、また安定同位 体比質量分析装置で C₁の炭素安定同位体比 (C₁ δ ¹³C) をそれぞれ測定した.

3. ガス分析結果および考察

GH ガスおよび堆積物ガスに含まれる,メタンの炭素同位体比(C₁δ¹³C)の深度プ ロファイルを図 2 に示す.なお,データについては 2016 年調査のものから代表的な



図2GHガス(記号○)および堆積物ガス(記号◆)のC₁δ¹³Cの深さ方向プロファ イルの代表例.A)ではいずれもGHガスのC₁δ¹³Cが堆積物ガスより小さい.一方, B)では両者がほぼ同程度(2016St18GC1)か,深さ方向で大小関係が逆転している (2016St18GC2).

5 コアのみを抜粋している. 左図 (A) では、堆積物ガスの $C_1 \delta^{13}C$ は深度とともに増加し、コアごとに一定の値に収束している. 湖底に近い表層では、当該深度での微生物起源 C_1 の生成により $C_1 \delta^{13}C$ は小さいが、深部から供給される熱分解起源 C_1 との混合により $C_1 \delta^{13}C$ が増加していると解釈される. 注目すべきは、同深度での GH ガスと堆積物ガスとの間に $C_1 \delta^{13}C$ の明瞭な差がみられることで、どのコアも前者は後者より 1~2‰小さい. 一方、右図 (B) では両者がほぼ同程度か (2016St18GC1)、深度によって大小関係が逆転している (2016St18GC2) ことがわかる. また、Kedr および Kedr2 で得られた全ての GH 含有コアについて、GH ガスと堆積物ガスとの間の $C_1 \delta^{13}C$ の差を求めたところ、Kedr 泥火山の中心部のポックマーク (窪み) から得られた 2015St1GC11・2015St1GC15・2016St18GC1・2016St18GC2 の4コアでは、-0.2±0.8‰で両者にほとんど違いはなかったが、他の9コアでは 1.7±0.4‰であり、GH ガスのほうが軽い C_1 (¹²CH₄) を優先的に包接していた.

人工的に C_1 ハイドレートを生成した場合、 C_1 の炭素同位体分別はみられない⁸⁾こと から、 $C_1 \delta^{13}$ Cは GH ガス・堆積物ガスで両者に違いはない、と予想される.しかしな がら、多孔質媒体である珪藻を混ぜて C_1 ハイドレートを生成すると、GH 相に $C_1 \delta^{13}$ C の大きい、すなわち重い C_1 が優先的に包接される、との実験結果もあり⁹⁾、バイカル 湖の結果は全くの逆傾向を示している.一方、オホーツク海網走沖の天然 GH に付着し ていた堆積物(主成分は珪藻, FeS₂, CaCO₃など)を混ぜて C₁ハイドレートを人工的 に生成した例では,バイカル湖の結果と同様,軽い C₁を GH 相に優先的に包接すると の結果を得ている¹¹⁾.また,堆積物含水率の違いが C₁の炭素同位体分別に影響を与え ているとの報告もある¹¹⁾.このように,天然堆積物の細孔効果が C₁の炭素同位体分別 に及ぼす効果については未だ不明な点が多いものの,堆積物粒子の存在が,純粋な C₁ ハイドレートの場合とは異なる同位体効果を生む可能性がある.すなわち,「天然堆積 物の混じる環境では C₁δ¹³C の 1~2‰小さい(軽い) C₁を優先的に GH 相に包接する」 と解釈すれば,そのような GH 含有コアが得られた地点では,GH 結晶は環境の間隙水 溶存メタンと平衡状態にある,ということになる.とすると,むしろ両者の差がほと んどなかった 2015St1GC11・2015St1GC15・2016St18GC1・2016St18GC2 の4コアが 得られた地点では,何らかの異常の存在が示唆される.

前述のように、既報⁶では 2015St1GC15 コア中の GH 結晶が浅層から構造 I型, II 型, I型と並び、C₁δDにも異常がみられた. 2016St18GC2 コアでもほぼ同様の GH 結 晶構造の産状であることから、Kedr 泥火山の中心部のポックマークでは、GH 結晶が 環境の間隙水溶存メタンと平衡状態にはない、例えば GH 結晶の解離過程にある、など の可能性がある. 堆積層深部で作られた熱分解起源ガスが湖底表層に供給される時、 チムニー状の GH からなる供給路が存在すると考えられる. しかしながら、GH 生成に よりガス供給路が閉塞するなどの状況もありうる. その場合、ガス供給の止まった結 晶構造 I型の C₁・C₂混合 GH の一部は間隙水中に溶解し、一方で C₂をさらに濃縮した 結晶構造 II 型の GH を再生成したのではないか、と考えられる.

謝辞

調査船 G. Yu. Vereshchagin 号の乗組員ならびに乗船研究者・学生の皆様にはお世話 になりました.本研究は科学研究費(基盤研究 B: 26303021; 16H05760)の助成を受 けて実施された.

【参考・引用文献】

- 1) Hachikubo, A., et al., 2009: Geophys. Res. Lett., 36, L18504, doi:10.1029/ 2009GL039805.
- 2) Hachikubo, A., et al., 2010: Geo-Mar. Lett., 30, 321-329.
- 3) Hachikubo, A., et al., 2012: Geo-Mar. Lett., 32, 419-426.
- 4) Khlystov, O., et al., 2013: J. Asian Earth Sci., 62, 162–166.
- 5) 八久保晶弘, 2013: 低温科学, 71, 141-151.
- 6) 八久保晶弘ほか, 2016: 北海道の雪氷, 35, 95-98.
- 7) Minami, H., et al., 2017: Operation Report of MHP III-16, R/V G. U. Vereschchagin Cruise, VER-16-03, ERC, KIT, 143pp.
- Hachikubo, A., et al., 2007: Geophys. Res. Lett., 34, L21502, doi:10.1029/ 2007GL030557.
- 9) 太田有香ほか, 2016: 雪氷, 78(5), 281-290.
- 10) Minami, H., et al., 2016: Operation Report of MHP II-15, R/V G. U. Vereschchagin Cruise, VER-15-03, ERC, KIT, 157pp.
- 11) 谷本純香ほか, 2016: 雪氷研究大会(2016・名古屋) 講演予稿集, 213.