CO2 ハイドレートに関するガス相とハイドレート相間の

ゲスト安定同位体分別

Isotopic fractionation of CO₂ hydrate between gas and hydrate phases

木村 宏海¹, 八久保 晶弘¹, 竹谷 敏² Hiromi Kimura¹, Akihiro Hachikubo¹, Satoshi Takeya² Corresponding author: hachi@mail.kitami-it.ac.jp (A. Hachikubo)

CO₂ハイドレート生成時の炭素同位体分別については,軽い CO₂分子がハイドレート相に包接されやすい との報告があるが,情報が極めて少ない.本研究では,CO₂ハイドレートを人工的に生成し,広い温度範囲 における CO₂の炭素同位体分別の測定を行なうとともに,その同位体分別から予想される同位体分子種間 の CO₂ハイドレート平衡圧の違いについて調べた結果についても合わせて報告する.

1. はじめに

天然に存在するガスハイドレートの大半は,メ タンを主成分として包接する,いわゆるメタンハ イドレートであるが,天然の CO₂ ハイドレート も存在している.その例は世界的にも珍しく,沖 縄トラフで地球深層ガス起源の CO₂が水深 1335 ~1550 m の海底から湧き出し,結晶を生成して いる¹⁾.一方では惑星科学の分野において,火星 の極冠部に CO₂ ハイドレートが存在する可能性 が古くから議論されている²⁾.このように,天然 の CO₂ ハイドレートは魅力的な研究対象である が,実際に何をどのように採取して,どのような 項目を測定すると何が分かるのか,についてはほ とんど検討されていない.

CO₂は炭素と酸素で構成されているため,両者 の安定同位体とその組み合わせにより複数種類 の同位体分子種 (アイソトポログ)が存在してい る.例えば、¹³CO₂の存在比は CO₂全体の約 1.1% であり、残りはほぼ¹²CO₂である.地球化学分野 では、炭素の安定同位体比を CO₂や炭化水素ガ スの起源を知る指標として用いている.また、 C¹⁶O¹⁸O のような、酸素の安定同位体比が異なる ものも、CO₂全体の約 0.2%の割合で存在してい る.CO₂ハイドレート生成時の炭素安定同位体分 別に関する唯一の報告である Luzi *et al.* (2011)で は、-5°Cで結晶を生成し、ハイドレート相の CO₂ δ^{13} C はガス相より 0.9‰小さいことを示した³⁾. このことは、¹³CO₂より ¹²CO₂の方がハイドレー ト相に包接されやすいことを示している. ガスハイドレート生成時のゲストガスの安定 同位体分別は、ガスハイドレートの生成・維持・ 分解過程等を議論する上で重要な情報である.そ もそも何故、このような分別が起こるのか、この メカニズムについては未だ解明されたとは言え ないが、安定同位体分別を引き起こす直接的原因 としては、同位体分子種の違いによるガスハイド レート平衡圧の差であると考えられる.近年、 CH₄と CH₃Dをそれぞれ包接するハイドレートの 平衡圧の差が検出され、メタンハイドレート生成 時のメタン水素安定同位体分別の結果と調和的 であることが示された⁴.

そこで本研究では、CO₂ハイドレートを人工的 に生成し、広い温度範囲で結晶生成時の安定同位 体分別の測定を行なうとともに、CO₂ハイドレー ト生成時の炭素同位体分別から予想される同位 体分子種間の CO₂ハイドレート平衡圧の差につ いて、実測した結果を報告する.また、測定が困 難な酸素に関する CO₂同位体分子種(C¹⁶O₂に対 する C¹⁶O¹⁸O と C¹⁶O¹⁷O)についても考察を行な った.

2. サンプルの生成方法および測定方法

炭素の安定同位体分別に用いた試料のゲスト ガスには、高純度二酸化炭素ガス(99.999%、高 千穂化学工業、ただし¹²CO₂としては純度約99%) を用いた.本研究では、-30°・-18°・-15°・-10°・-5°C・0°C・+1°C・+5°Cの各温度にお いて CO₂ ハイドレートを生成した.氷点下温度 北海道の雪氷 No.39 (2020) Annual Report on Snow and Ice Studies in Hokkaido

の実験の際には、容積 30 mL のステンレス製耐 圧容器に、-20℃の低温室で粉末氷 0.7 gを封入 した (図 1). 生成温度が+5℃の際には, 容積 145 mLの攪拌装置付きステンレス製耐圧容器に蒸留 水 5.3 gを封入した (図 2). いずれも液体窒素温 度下で真空引きした後, CO₂ガスで加圧し, 各温 度条件でハイドレート平衡圧以上,かつ CO2の 液化圧以下となるようにガスを導入した. 耐圧容 器は低温室内あるいは精密恒温槽内に静置する ことで、-30℃から+5℃までの任意温度に制御 し、CO2ハイドレートを生成した.結晶の生成が 十分進行し,内圧が安定してから,結晶に包接さ れなかったガス(以下,残ガス)を採取した.そ の後,余剰ガスを排出し,液体窒素温度下で結晶 を採取した.残ガスについては、容器を真空ライ ンに接続し、大気圧程度に圧力を調整した. ハイ ドレート解離ガスについては,真空ライン内で結 晶試料を解離させることで得た.

それぞれのガス試料をシリンジインジェクションにより,安定同位体質量分析装置(Delta V, サーモフィッシャーサイエンティフィック)に導入した.残ガスとハイドレート解離ガスの二酸化 炭素のδ¹³Cについて測定し,残ガス相のδ¹³Cと ハイドレート相のδ¹³Cの差(残ガス相δ¹³C-ハ イドレート相δ¹³C)を求めた.この差が正の値で ある場合,ハイドレートに軽い CO₂,すなわち ¹²CO₂が相対的に包接されやすいことを表わし, 逆に負の値である場合,ハイドレートに重い CO₂, すなわち¹³CO₂が相対的に包接されやすいことを 表わしている.

一方では、以下の方法で CO_2 ハイドレート平 衡圧の精密測定を実施した.容積 6 mL の小型の ステンレス製耐圧容器 2 個に粉末氷 1 gをそれぞ れ封入し、液体窒素温度下で真空引きした後、一 方は高純度二酸化炭素ガス(同上)、他方は $^{13}CO_2$ (純度 99%、太陽日酸)で容器を適量加圧した. その後、ゆっくり昇温させて粉末氷を徐々に融解 させ、それぞれの CO_2 ハイドレートを生成した. 次に、事前に温度を -4° Cに設定した精密恒温水 槽に耐圧容器を移し、温度 -4° C近辺から 0.4° 温 度上昇しては 0.2° 温度下降する、を繰り返し、 内圧が安定したところで温度・圧力を記録し、ガ ス・ H_2O ・ハイドレートの三相共存状態のデータ を得た.

なお,測定系については以下のような工夫を 施した. 圧力センサ (AP-14S, キーエンス) はシ リコンシーラントを用いて防水を施し,耐圧容器 と圧力計一式を全て恒温水槽内に沈め,温度変化 等の影響を最小限に抑えた(図 3). 圧力計の校 正には,上記の測定系を用いて,高純度二酸化炭 素ガス(同上)の液化圧(約 3~4 MPaの範囲) を利用して行なった.なお,温度測定については 精密温度計(testo 735)を用いた.実測に基づく, 恒温水槽の温度制御誤差は±0.02℃だった.理論 的には,真の平衡圧に達するには無限の時間がか かるため,真値は温度上昇・下降時それぞれの圧 力測定値の間にあると推定した.



図1 氷点下の温度領域での試料作成時の配管 接続図



図2 氷点以上の温度領域での試料作成時の配 管接続図



図3 平衡圧の精密測定実験の様子(圧力セン サ出力の温度依存性を考慮し,圧力計本体も 含め,耐圧容器と同じ低温下で制御した)

3. 測定結果

CO₂ ハイドレート生成時の CO₂ の炭素安定同 位体分別については、-30℃から+5℃の広範囲 にわたり、常に残ガス相のδ¹³C がハイドレート 相よりも 1.0~1.5‰程度大きい、という結果を得 た.このことは、ハイドレート相には相対的に軽 い CO₂、すなわち¹²CO₂を、わずかな割合ではあ るが、優先的に包接する傾向を示している.また、 -5℃における 0.9‰の分別を報告した先行研究³⁾ の結果とも調和している.この炭素安定同位体分 別の温度依存性については、低温になるにつれて、 分別が若干大きくなる傾向が見受けられたが、安 定同位体測定に関する測定誤差を考慮すると、未 だ確かであるとは言えない.

 CO_2 ハイドレート平衡圧の精密測定について は、 $^{12}CO_2$ ハイドレート平衡圧よりも $^{13}CO_2$ ハイ ドレート平衡圧の方がわずかながら高い、との結 果を得た. 具体的には、 $-4^{\circ}C^{\circ}+6^{\circ}C^{\circ}$ の温度範囲 内で 0.007~0.012 MPa だけ高く、平均して約 0.009 MPa 高かった. なお、平衡圧データの圧力 に関する誤差範囲は、圧力計表示値の再現性等を 実験データから考慮した結果、 ± 0.004 MPa であ る. したがって、温度の誤差範囲($\pm 0.02^{\circ}C$)を 加味しても、本実験で求められた同位体分子種間 の CO_2 ハイドレート平衡圧の差は、ぎりぎりで 有意であると考えられる. なお、 $^{12}CO_2$ ハイドレ ート平衡圧に関しては、文献値 ⁵とおおむね一致 しており、本測定で得られたデータの信頼性は高 いと考えられる.

4. 考察およびまとめ

メタンハイドレート生成時のメタン安定同位 体分別に関する先行研究^のでは、メタンの炭素安 定同位体分別はほとんどみられない.すなわち、 残ガス相 δ^{13} C とハイドレート相 δ^{13} C との差は誤 差範囲内である.一方、メタンの水素安定同位体 分別は検出されており、残ガス相 δ D よりもハイ ドレート相 δ D の方が 4.8±0.4‰小さい. このこ とは、ハイドレート相に相対的に軽い CH₄ が包 接されやすく、逆に包接されにくい CH₃D は残ガ ス相に残りやすいことを示している.

これらの結果は、同位体分子種を包接するガス ハイドレート平衡圧の差で説明することが可能 である.メタンハイドレート生成時のメタン炭素 安定同位体分別がみられないのは、¹²CH4ハイド レートと¹³CH4ハイドレートの平衡圧の差がほと んどないからであり、このことは最近、実測で確 認されている⁷⁾.また、CH4ハイドレートと CH3D ハイドレートそれぞれの平衡圧を比較すると、後 者の方がわずかに高い⁴⁾.同じメタンであっても、 同位体分子種同士の「混合ガス」である、との認 識に立てばわかりやすい.つまり、それぞれの同 位体分子種という「成分」が、ハイドレート平衡 圧の差を生み、それがハイドレート結晶に包接さ れやすい、されにくい、の違いをもたらしている と考えられる.

以上のことを、本研究で対象としている CO₂ハ イドレートに関する考察に適用すると、以下のよ うになる.実験結果から、¹²CO₂ハイドレート平 衡圧よりも¹³CO₂ハイドレート平衡圧の方がわず かに高いことが示された.このことは、¹³CO₂の 方がハイドレート相に相対的に取り込まれにく いことを示唆する.すると、安定同位体分別とし ては、残ガス相に¹³CO₂がより残存することにな り、残ガス相の δ¹³C がハイドレート相よりも1.0 ~1.5‰程度大きい、との実験結果に合致してい る.これらの関係は先行研究^{4,6,7)}の結果と調和 的である.

なお、同位体分子種間の包接のされ方の違いに ついては、ゲスト分子のサイズ、ないし分子間距 離が係わっていると考えられる、同位体分子種の こうした情報は乏しいため、今後は分子動力学法 など、数値計算分野からの異なるアプローチが必 要と考えられる. Annual Report on Snow and Ice Studies in Hokkaido

最後に、CO2を構成する酸素同位体比の違いに ついて考察をまとめる. CO2には, C¹⁶O2のほか, C¹⁶O¹⁸O と C¹⁶O¹⁷O で合わせて 3 種類の分子量の 異なる分子が存在する.酸素の安定同位体比測定 そのものについては,技術的に実施は可能である. しかしながら,これらを選択的に包接する CO2ハ イドレート試料を生成する,ないし解離させて包 接ガスを得る、ということが困難である. その根 本的原因として、 CO_2 は H_2O に溶けやすいとい う性質が挙げられる.このとき、ゲストである CO₂とホストである H₂O との間で酸素に関する 同位体交換が行われることにより,CO2はH2Oの 酸素安定同位体の情報を持つことになる.このこ とを逆に利用して,ホストとして H2¹⁶O と H2¹⁸O をそれぞれ用意して,同位体交換させる方法が考 えられるが、この場合はホストの同位体効果を排 除できない. したがって現段階の結論としては, CO2 ハイドレート生成時の酸素安定同位体分別 については、実験的に確認することは困難である.

【謝辞】

真空ライン等の実験系の一部については,科学 研究費(基盤研究 B:26303021)の助成を受けた.

【参考文献】

 Sakai, H., Gamo, T., Kim, E-S., Tsutsumi, M., Tanaka, T., *et al.* (1990): Venting of carbon dioxide-rich fluid and hydrate formation in mid-Okinawa Trough backarc basin. *Science*, 248, 1093-1096.

- Miller, S. L. and Smythe, W. D. (1970): Carbon dioxide clathrate in the Martian ice cap: *Science*, 170, 531–533.
- Luzi, M., Schicks, J. M. and Erzinger, J. (2011): Carbon isotopic fractionation of synthetic methane and carbon dioxide hydrates. *Proc. 7th Int. Conf. Gas Hydrates (ICGH2011)*, Edinburgh, Scotland, UK, July 17–21, 2011.
- Ozeki, T., Kikuchi, Y., Takeya, S. and Hachikubo, A. (2018): Phase equilibrium of isotopologue methane hydrates enclathrated CH₃D and CD₄. *J. Chem. Eng. Data*, **63**(6), 2266–2270, doi: 10.1021/acs.jced.8b00203.
- Larson, S. D. (1955): Phase studies of the twocomponent carbon dioxide-water system involving the carbon dioxide hydrate. Ph.D. Thesis, University of Illinois, Urbana, IL, USA, 84 pp.
- Hachikubo, A., Kosaka, T., Kida, M., Krylov, A., Sakagami, H., *et al.* (2007): Isotopic fractionation of methane and ethane hydrates between gas and hydrate phases. *Geophys. Res. Lett*, 34, L21502, doi:10.1029/2007GL030557.
- 7) 菊池優樹、八久保晶弘、小関貴弘、竹谷敏 (2019):炭素安定同位体分別の異なるメ タンを包接するハイドレートの平衡圧.雪 氷研究大会(2019・山形)講演要旨集,21.