深海底下に胚胎するメタンハイドレート

-ODP Leg 164ハイドレートのX線CTおよびNMRを用いた分析-

内田 隆¹⁾・山本純治¹⁾・岡田真一¹⁾・早稲田周¹⁾・馬場 敬¹⁾・ 岡津弘明²⁾・松本 良³⁾・ODP Leg 164 乗船研究者

1. はじめに

天然ガスは、燃焼時に汚染物質の発生が少ない, 地球環境にやさしいクリーンなエネルギー資源であ り、広域にわたって賦存するとともに,その埋蔵量が 非常に豊富である.エネルギー資源の乏しいわが国 においては、日本列島周辺海域にも多量に賦存す る可能性を秘めているメタンハイドレートは、将来の 天然ガス資源として期待されている(松本,1995). 平成7年度から始まった「国の第8次基礎調査」の一 環として、メタンハイドレートの資源量評価を目的と した基礎物探および基礎試錐が予定されており、同 時にこれらの調査に向けて石油公団石油開発技術 センターおよび石油開発会社などを中心に共同研究 「メタンハイドレート開発技術」が開始された.

深海底下に胚胎するメタンハイドレートは,その賦 存地域の分布が深海底下や永久凍土層下に限られ ているため,天然の試料はきわめて手に入りにくい. そのような中で,1995年掘削された国際深海掘削計 画(ODP)の第164節航海(Leg 164)において天然 のメタンハイドレート試料が回収され,諸分析に供さ れたことはきわめて意義が大きい.

米国フロリダ半島沖ブレークリッジにおいて掘削 されたODP Leg 164では, BSRを貫く海底下深度 700m程度までの掘削が数サイトで実施され, 多くの 天然のメタンハイドレート試料が回収されただけでは なく, 数多くのデータや新知見が得られた.今回, そ の一部のメタンハイドレート試料について, 最先端の

1) 石油資源開発(株) 技術研究所:

- 〒261 千葉市美浜区浜田1-2-1
- 2) 石油公団石油開発技術センター
- 3) 東京大学大学院理学系研究科

テクノロジーを駆使してX線CTやNMR (Nuclear Magnetic Resonance:核磁気共鳴)などの分析を はじめ,諸化学/地化学分析を実施した.

本稿では, ODP Leg 164で得られたメタンハイド レート試料についてのX線CTおよびNMRによる分 析結果を中心に紹介する.

2. 分析試料および分析方法

2-1 分析試料

X線CTおよびNMRの測定に供したメタンハイド レート試料は, ODP Leg 164のSite997から得られ た#14試料である。この天然メタンハイドレート試料 は,1995年12月9日に船上にて採取され,直ちに圧 力容器中で約98気圧のヘリウムガスによって加圧し た上,ドライアイスによって冷凍保管された(松本ほ か、1996)、この試料は、ほぼ同様の温度圧力条件 下で、12月26日にマイアミから千葉の石油資源開発 (株)技術研究所に空輸された後,-50~-25℃の大 型冷凍庫内にて加圧冷凍して保管された. その運搬 には、ドライアイスを詰めたアイスボックス(-80℃)を 用いた、採取後約2ヵ月を経た1996年1月下旬に、 X線CTおよびNMRの測定とともに分解後のガスお よび水の化学組成や同位体分析などを実施した、こ の時点で、外見上のみならず測定分析結果からもメ タンハイドレート試料の保存状況はきわめて良好で あったものと判断される。

このメタンハイドレート試料は、海底下深度330m

キーワード:メタンハイドレート,ガスハイドレート,深海底, X線CT,NMR,天然ガス,バクテリア,熱分解, ODP

から採取され,船上での観察でノジュール状メタン ハイドレートと記載されたものである.回収直後の最 大長は,約30cm,直径6cm程度である.この中,長 さ17cmのメタンハイドレート試料はウッズホール海 洋研究所に送付された.また,残りの試料は約6cm のピース2個として東京大学へ送られ,その一方の ピースが今回の測定対象の試料である.

2-2 分析方法

(1) X線CT

今回, 天然のメタンハイドレート試料の測定に用い たのは石油公団石油開発技術センター所有の東芝 社製X線CT装置Xforceであり(第1図),主に貯留 層内の流体流動特性の解析を目的として医療用の X線CT装置を岩石試料分析用に応用したものであ る.この装置の特徴には、① 高速スキャンが可能で 試料の測定に要する時間が短いため.標準状態で 分解しやすいハイドレートや岩石中の流体流動など の観測に適する、② 試料を回転する必要がなく測 定台(寝台)上に固定して測定できる,③ 検出器の チャネル数が896と多く、画質や画像データの精度 が高い, ④ X線管電圧を4段階に切り替え可能, な どがある. これらの特徴の中, ①~③はメタンハイド レートの分析にとってきわめて有利である.ただし, Xforceは出力電圧がかなり小さいため(130kV最 大), 分解能(画像のピクセルサイズ)は350µmと産 業用CTに比べて若干落ちる反面,産業用CTより 高電流を流せるため短時間で測定可能となる(岡津. 1995). なお, 通常の試料観察では, 断層イメージの スライス厚は1または2mmである.

冷凍庫内(-50℃)で,メタンハイドレート試料をア ルミ製の圧力ホルダー中にヘリウムガスで加圧封入 し,ドライアイスを詰めたアイスボックス(-80℃)を用 いてX線CT装置まで運搬した.

X線CT装置による測定では,アルミ製圧力ホル ダー中に格納されたメタンハイドレートと,ホルダー から出して大気中室温下でのメタンハイドレートの測 定を行った.後者は,アルミ製のホルダーのX線透 過率の減少の影響を取り除くことを目的とした測定 である.また,その際同時に氷とドライアイスを比較 測定した.これは,メタンハイドレートと氷は密度の 差があまりないことから,両者のCT値が近接すると 予想されたためである.50枚の断層イメージを測定



第1図 X線CTスキャナXforce.メタンハイドレートを セットしているところ.後方部がX線CT装置で, 写真中央はメタンハイドレートが封入されたア ルミ製の高圧ホルダーである.

する時間は,約3分程度である.

(2) NMR

原子は、原子核と電子によって構成されているが、 これらの原子核の中、¹H(プロトン)、¹³C、²⁹Siなど の磁気モーメントを持つ核種は、強磁場中では磁場 方向とその反対方向に向くものがあり、その結果エ ネルギー準位に差を生じる。このエネルギー準位に 相当する電磁波を試料に照射して特定の周波数を 持つ振動磁場を与えると、核のエネルギー準位に遷 移が起こり、照射した電磁波は吸収される。この現 象が、核磁気共鳴と呼ばれるものである。NMR分 析は、電磁波が試料によって吸収されて、分子のエ ネルギー準位がシフトすることによって放出(緩和) されるエネルギーの強度を、スペクトル情報として取 り出すものである。

NMRによる測定は,様々な分子環境の違いを判 別する際に有効であり,近年では固体NMR分析の ために検出感度を向上させるクロスポラリゼーショ ン(CP)と高分解能データを得るマジックアングルス ピニング(MAS)の機能を持つ高分解能固体NMR が用いられるようになった.固体NMRの最大の特 徴は,固体を構成する原子周辺の微小領域の構造 に関する情報が得られることであり,X線回折法に よる長周期の結晶構造を解明するのと対照的であ る(内田ほか,1996).

メタンハイドレートでは、① ハイドレート中に含有 される炭化水素成分の同定および存在比、② ハイ ドレートの結晶系の判定、③ ケージタイプ別のゲス

1997年2月号

	NMR Nucleus							
· ·	¹ H	² H	¹³ C	¹⁹ F	³¹ P	⁷⁷ Se	¹²⁹ Xe	
Host motion	0	0						
Guest motion	0	0	0	Ō	0	0		
Identification of hydrocarbon guest			0					
Relative cage occupancy (sensitivity to cage size)		0	0	0	0	0	0	
Sensitivity to cage symmetry		0	0	0	0	0	0	
Characterization of structure-H hydrate		0					0	
Studies of natural gas hydrate	0		0					

第1表 ハイドレートに対する固体NMRの測定核種毎の分析目的 (内田ほか,1996)

ト分子の占有率,④ ゲスト分子の運動特性の異方 性および⑤ 水分子の運動特性などに関する情報, などを得ることができる(第1表).メタンハイドレート に比べて安定領域が広いキセノン(Xe)ハイドレート をはじめ,様々なガスハイドレートにおけるゲスト分 子の占有率がNMRによって定量的に測定され,ガ スハイドレートの結晶構造などが詳細に検討されて いる(Ripmeester and Ratcliffe, 1988).NMRか らは,ゲスト分子のケージ毎の占有状況や占有率だ けではなく,ゲスト分子の運動の異方性をはじめガ スハイドレートの結晶構造中の水の特徴的な分子運 動などの情報も得られる(Davidson et al.,1986). 今回,天然のメタンハイドレート試料の分析に用いた NMR装置は,ブルカー社製AMX-400に固体専用 プローブを装着したものである.

冷凍庫内で,メタンハイドレートを乳鉢で粉砕した 粉末試料をNMR試料容器ロータ(内径8mm,奥行 き10mmの酸化ジルコニウム製円筒)にスパチュラ で押し詰め,そのロータを液体窒素に一時的に浸し て運搬し,手早くNMRのプローブに装着する.装 着したロータに液体窒素を気化させて脱水した約 -70℃の窒素ガスを吹き付けることによって約3,000 回/秒の高速回転を安定的に維持するとともに,同 時に試料を低温に保持する機構を施した.スペクト ル情報を繰り返して収集して積算(今回は,1,000 回)するため,1回の測定時間は約1時間である. (3)ガスの炭化水素組成・同位体組成 メタンハイドレート中の包接メタンガスの炭化水素 組成の分析には,島津社製GC-7A型ガスクロマト グラフを用いた.また,メタンの炭素および水素同位 体組成の分析は以下の方法で行った.真空ラインに 直結したガスクロマトグラフで分離したメタンを 850℃に加熱した酸化銅炉に通し,炭酸ガスと水に 変換する.生成した水については,480℃で亜鉛と 反応させ,水素ガスに還元する.炭酸ガスと水素ガ スを安定同位体質量分析計(VGアイソテック社製 SIRA Series II)にて測定する.同位体組成は,以下 の式によって標準試料からの千分率偏差(δ¹³C,δ D;‰)で表示する.

 $\delta R_a(\%) = \{ [(R_a/R_b)_{sample}/(R_a/R_b)_{standard}] - 1 \} \times 1000$

ここで R_a/R_b は¹³C/¹²CまたはD/Hを表す.

標準試料は炭素がPDB (Pee Dee Belemnite),水 素がSMOW (Standard Mean Ocean Water)である. 分析誤差はメタン炭素同位体組成が±0.15‰,メタ ン水素同位体組成が±3‰程度である.

3. 分析結果

3-1 X線CT

ODP Leg 164から得られたメタンハイドレート試料について測定したX線CTイメージを口絵1,2および3に示す.口絵1の写真中心部のアクリル円筒内の円形部分がメタンハイドレートを含む堆積物試料





(直径1インチの円柱状試料)の断層イメージであり, CT値の比較のためにドライアイス(左部)および氷 (右部)を同時に測定した.第2図には,口絵1にお けるCT値の頻度分布を示したが,氷のCT値は-65 程度,アクリルは140程度,そしてドライアイスは400 程度であることが分かる.一方,メタンハイドレート はそれほど均一なCT値を示さないものの-100~ -250程度の範囲に入り,氷と水のCT値領域とは重 複しないことが分かる.なお,ヒストグラム上ではCT 値が1000前後である堆積物は表示していない.

一方,口絵3からは,ノジュール状の比較的大きな メタンハイドレート中に堆積物(鉱物)がわずかに含 まれていることが観察される.

なお,メタンハイドレートは十分冷凍されていたの で,大気中室温下での測定でも外見上のみならず 測定結果からもメタンハイドレートの性状に変化は認 められなかった.

3-2 NMR

メタンハイドレート試料について実施した¹³C NMR 測定結果を,第3図aに示す.横軸は試料に照射し た電磁波の固有周波数からのシフトの程度を表す. -3ppmおよび-7ppm付近に現れるピークは,それ ぞれメタンハイドレートの小ケージ(small cage)およ び大ケージ(large cage)中に包接されているメタン ガス分子を示す.なお,エタンやプロパンなどの炭 化水素は検出されていない.

3-3 ガス組成

地層中の炭化水素の起源は, 堆積物浅部でのバ





a: ODP Leg 164 メタンハイドレート試料(今回 の分析), b: メキシコ湾から採取された天然ガ スハイドレート試料, c: ¹³C メタン・プロパンガス を用いて合成された構造 II 型ハイドレート試料, d: ¹³C メタンガスを用いて合成された構造 I 型 ハイドレート試料. b,c,dはRipmeester and Ratcliffe (1988)による.



第4図 海洋で採取されたガスハイド レート試料のC1/(C2+C3) 比とメタン炭素同位体組成の 関係. Leg 164:今回の分析, Leg 76: Kvenvolden and Barnard(1983), Leg 84: Kvenvolden et al.(1984), Leg 112: Kvenvolden and Kastner(1990), メキシコ湾: Brooks et al.(1986).

クテリア活動による有機物の分解と, 埋没の増加に よる深部での熱による有機物 (ケロジェン)の分解に 大きく分けられる.

炭化水素の起源はC1/(C2+C3)比とメタン炭素 同位体組成により推定することができる(Bernard et al.,1978). C1/(C2+C3)比が高く(通常1000以 上),炭素同位体組成が軽いメタン(通常-60‰以下) は,一般にバクテリアによる有機物の分解により生 成したメタン,C1/(C2+C3)比が低く(通常100未 満),炭素同位体組成が重いメタン(通常-50‰以上) は,一般にケロジェンの熱分解ガスとみなされる(第 4図).ODP Leg 164で採取されたハイドレート試料 中のガスの分析結果を第2表に示す.C1/(C2+C3) 比は5000以上,メタン炭素同位体組成は-70~-65 ‰である.今回のLeg 164の結果は,同じブレーク リッジで行われたLeg 76の結果とほぼ一致し,メタ ンは明らかにバクテリア起源と考えられる(第4図).

バクテリアによるメタンの主な生成過程には,有 機物の分解で生成した二酸化炭素の還元と,メチル 基を含む有機物の分解(発酵)の2種類がある.海 洋では一般に炭酸ガスの還元が主であり,湖沼では 発酵が主であるといわれている.これらの過程によ って生成したメタンは水素同位体組成が異なり (Schoell, 1980),一般に炭酸ガスの還元で生成し



第5図 ODP Leg 164で採取されたメタンハイドレート 試料のメタン炭素同位体組成と水素同位体組 成の関係。

たメタンの水素同位体組成は-250%以上,発酵に よって生成したメタンは-250%未満の値を示す(第 5図).ハイドレート試料の水素同位体組成の測定は これまで行われておらず,今回が初めてである. Leg 164で採取されたハイドレート試料のメタン水素

		Depth	炭化水素相対組成 (vol.%)				C1	δ ¹³ C(‰)	δD(‰)				
試料番号	Site	(mbsf)	C1	C2	C3	C4+	(C2+C3)	Cl	CI				
#1A	994	259	99.924	0.013	0.005	0.058	5682	-69.7					
#2A	994	259	99.977	0.005	0.002	0.016	14526	-67.4	-205				
#14	997	330	99.981	0.019	0.000	0.000	5163	-66.2	-201				
#16A	997	330	99.956	0.014	0.006	0.025	5082	-66.1					
#16B	997	330	99.978	0.007	0.004	0.011	9121	-66.5	-206				
#16C	997	330	99.993	0.007	0.000	0.000	15088	-65.9					

第2表 ODP Leg 164で採取されたメタンハイドレートの炭化水素相対 組成とメタン炭素・水素同位体組成

同位体組成は-206~-201‰であることから(第2 表), ブレークリッジのハイドレート中のメタンはバク テリアによる二酸化炭素の還元によって生成したと 考えられる(第5図).

4. 考察

X線CTによって観測されるCT値は試料物質の密 度に依存するため,密度が1に近い水,氷,メタンハ イドレートのCT値はそれぞれ0,-65および-100~ -250であり,比較的近い値を取る.一方,これらの 値に比して,同時に測定したドライアイスのCT値は 400程度と大きい(第2図).今回の測定結果から,あ る程度の大きさ(1mm程度)以上のメタンハイドレー トであれば,堆積物とは明瞭に区別できるだけでは なく,水や氷とも識別可能であると判断される.また, 口絵3は,ノジュール状の比較的大きなメタンハイド レートが堆積物(鉱物)を取り囲むように成長したこ とを示唆し,ハイドレートの成因と産状を考える上で 貴重な情報を与える.

X線CT測定によって, 非破壊で貴重なメタンハイ ドレートの内部構造が視覚的に観察可能となった. 特に, 天然ガス資源としての評価に最も重要な要素 であるメタンハイドレートの産状や分布に関する観察 や解釈には, X線CTによる測定はきわめて有効で ある.

一方, NMR測定結果において含有される炭化水 素がメタンガスのみであることやその小ケージと大 ケージのピーク強度の比などから, 今回分析したメ タンハイドレートは構造 I 型のハイドレートであると 判断される. しかし, 構造 I 型であるか II 型である かの最終的な判断は, NMRだけではなくX線回折 やレーザーラマン分光などの分析結果と併せて総合 的に決定されるべきである.

天然のメタンハイドレートの結晶構造解析の唯一 の実例としては、Davidson et al. (1986)によるメキシ コ湾深海底の堆積物中から得られたガスハイドレー トの例があり、プロトンおよび¹³C NMR測定(第3図 b)をはじめX線回折分析、電気的特性などの諸分析 が実施された.これらの測定結果から、このガスハ イドレートは、構造 II 型の結晶構造を持ち、メタンの ほかプロパンなどの炭化水素ガスを含有することが 分かった.また、炭素同位体比からこのガスハイドレ ート中には生物分解起源の炭化水素だけではなく、 熱分解起源のガスもゲスト分子として包接されてい たことが明らかとなった.

また,生成実験によって合成されたメタンハイドレ ート試料については,Ripmeester and Ratcliffe (1988)による¹³C NMRの報告があり,¹³Cが濃縮し たメタンガスとプロパンガスから合成されたハイドレ ート試料のため,¹³Cを検出核種とした測定ではシャ ープなスペクトルとして強調されている.その結果, メタンガスのみの構造 I型の結晶とメタンとプロパ ンガスを含む構造 II型の結晶が明瞭に区別できる だけではなく,小ケージと大ケージ中のゲスト分子の 占有率に関する情報も得ることができる(第3図 c,d).

これまで海洋で回収された天然のガスハイドレー トは、前述のメキシコ湾で採取された一部の試料 (グリーンキャニオン234およびミシシッピキャニオ ンのガスハイドレート)を除いてバクテリア起源のメ タンガスを主体とする(第4図).これは、ガスハイド レートの安定領域が深海底堆積物の浅部に限られ、 ケロジェンが熱分解するような深度に達していない ことが主な原因であろう.しかし、熱分解ガスが深部 で大量に生成し、浅部のガスハイドレート安定領域

1997年2月号

に移動すれば、熱分解ガス主体のガスハイドレート の形成もありうる.メキシコ湾で採取されたこれらの ガスハイドレート中の包接ガスは明らかにケロジェン の熱分解ガスの組成を示している.メキシコ湾は 油・ガス田地帯であることから、深部でケロジェンの 熱分解により生成したガスが断層などを通路として 浅部のガスハイドレート安定領域に移動してきてい るものと考えられる.

5. おわりに

天然のメタンハイドレート試料についてのX線CT の測定結果から、メタンハイドレート、氷、水相の識 別が可能であり、非破壊で堆積物中のメタンハイド レートの産状を観察するのに非常に有効な手段で ある.また、高分解能固体NMRによるメタンハイド レートの測定から、メタンハイドレート中のゲスト分子 の占有率やメタンハイドレートの結晶系が判定でき、 これらの結果はガス組成や同位体組成の分析結果 とも調和的である.

天然ガス資源としてメタンハイドレートの賦存を評価するには、メタンハイドレートの産状や分布状況を 把握することが非常に重要である.このような観点 から、X線CTおよびNMRによるメタンハイドレート 試料の測定は、貴重な情報を与えるものである.

謝辞:本原稿の作成に当たり,地質調査所地殻化 学部地球化学課今井登課長から執筆のご依頼を 受け,口絵にX線CT画像をカラーで掲載していた だいた.石油資源開発(株)技術研究所の山村正 美所長には原稿を読んで戴き,有益な助言を賜 った.また,同所梶原義照氏と岩野裕継氏にはそ れぞれ包接ガスのガス組成および包接メタンガス の炭素同位体組成の分析をお願いした.記して, 感謝の意を表します.

参考文献

- Bernard,B.B. (1978) : Light hydrocarbons in marine sediments [Ph.D. dissert.]. Texas A&M Univ., College Station, TX.
- Brooks,J.M.,Cox,H.B.,Bryant,W.R.,Kennicutt II,M.C.,Mann,R.G. and McDonald,T.J. (1986) : Association of gas hydrates and oil seepage in the Gulf of Mexico. Org.Geochem., 10, 221-234.
- Davidson, D.W., Garg, S.K., Gough, S.R., Handa, Y.P., Ratcliffe, C.I., Ripmeester, J.A., Tse, J.S. and Lawson, W.F. (1986) : Laboratory analysis of a naturally occurring gas hydrate from sediment of the Gulf of Mexico. Geochim. et Cosomochim.Acta, 50, 619-623.
- Kvenvolden, K.A. and Barnard,L.A. (1983) : Gas hydrates of the Blake Outer Ridge, Site 533, Deep Sea Drilling Project Leg 76. In Sheridan, R.E., Gradstein, F.M. (Eds.), Init. Repts. DSDP, 76 : Washington (U.S.Govt. Printing Office), 353-365.
- Kvenvolden, K.A., Claypool, G.E., Threlkeld, C.N. and Sloan, E.D. (1984) : Geochemistry of a naturally occurring massive marine gas hydrate. Org. Geochem., 6, 703-713.
- Kvenvolden, K.A. and Kastner, M. (1990) : Gas hydrates of the Peruvian outer continental margin. In Suess, E., von Huene, R. (Eds.), Proc. ODP, Sci. Results, 112 : College Station, TX (Ocean Drilling Program), 517–526.
- 松本 良(1995):海底メタンハイドレートの資源ポテンシャルに関 する検討課題. 石技誌 60, 147-156.
- 松本 良・渡部芳夫・佐藤幹夫・岡田尚武・廣木義久・Leg 164乗 船研究者(1996):海洋のガスハイドレートの分布と産状ーODP Leg 164プレークリッジ掘削の成果ー.地質学雑誌 102, 11, 932-944.
- 岡津弘明(1995):X線CTスキャナーそのコア分析への応用技術 開発ー. 非破壊検査, 44, 319-324.
- Ripmeester, J.A. and Ratcliffe, C.I. (1988) : Low-temperature cross-polarization/magic angle spinning ¹³C NMR of solid methane hydrates:structure, cage occupancy, and hydration number. J.Phys.Chem., 92, 337-339.
- Schoell,M. (1980) : The hydrogen and carbon isotopic composition of methane from natural gases of various origins. Geochim. et Cosmochim.Acta, 44, 649-661.
- 内田 隆・山本純治・岡田真一・岡津弘明(1996):メタンハイドレ ート天然試料のX線CTおよびNMRを用いた分析-ODP Leg 164から得られた天然試料の例-,月刊地球,18,10, 704-709.

UCHIDA Takashi, YAMAMOTO Junji, OKADA Shinichi, WASEDA Amane, BABA Kei, OKATSU Komei, MAT-SUMOTO Ryo and the Shipboard Scientific Party of ODP Leg 164 (1997) : Methane hydrates in deep marine sediments—X-ray CT and NMR studies of ODP Leg 164 hydrates—.

<受付:1996年12月5日>