海洋石油資源探査における 人工信号源電磁探査法の概要

上田 匠1)

1. はじめに

近年,主に欧米において海底下の石油・ガス資源 探査への電磁探査法の利用が急速に広まり,特に人 工(制御)信号源を利用した海洋人工信号源電磁探 査法(Marine controlled source electromagnetic (MCSEM)法)が注目されています(Ellingsrud *et al.*, 2002;Tompkins, 2004;Constable, 2006;Srnka *et al.*, 2006;Constable and Srnka, 2007). ここで「人工 信号源」という言葉を「電磁探査」の前に付ける理由 としては,地磁気地電流(Magnetotelluric, MT)法 (物理探査学会, 1998)のような「自然信号源」を利用 した電磁探査法も広く利用されてきたため,明確に 区別する必要性があるからです。

海洋でのMT法探査についてはすでに多くの発表 が行われていますが(Edwards *et al.*, 1985; Hoversten *et al.*, 1998; Constable *et al.*, 1998; Hoversten *et al.*, 2000; de Groot-Hedlin and Constable, 2004; Key *et al.*, 2006), MCSEM法は近年急速に広まりつつあ る方法であり, 現在まさに発展途中にあると言えま す.

一般に人工信号源電磁探査法(以下CSEM法)は, 主に地表や空中,あるいは孔井内での電磁探査法の 一つとして,金属・地熱資源探査,あるいは地下水・ 土壌汚染等の環境調査に広く用いられてきました.そ の測定原理は,人工的に発生させた電磁波によって 探査対象領域(通常地下)の比抵抗異常領域に発生 した電磁場を測定,解析することで地下の比抵抗構 造を推定するというものです.

CSEM法を海底下の地下構造調査に特化させたものがMCSEM法と呼ばれ,近年積極的に海底石油・ ガス資源探査に利用されつつあります.

本稿では、海洋電磁探査,特にMCSEM法による

1) 産総研 地圈資源環境研究部門

海底石油ガス資源探査の概要,基礎理論について紹 介します.

2. 海洋電磁探査法の概略

電磁現象を利用した海洋における探査技術は、20 世紀前半から主に潜水艦や艦船の通信等を目的とし て軍事関連で研究が始められました. このような軍事 研究とは別に、大西洋中央海嶺の構造調査といった 地球科学,学術調査において,海洋MT法が用いら れました。前述したように、MT法は自然信号源電磁 探査法であり、極めて有力な地下探査手法でありま すが,自然の電磁信号源が不安定であるという問題 があり、加えて比較的高周波数帯域では海水の高導 電性のために入射信号の減衰が著しく, 海底では十 分な信号強度が得られないという問題が発生しまし た. そこで、高周波帯域の信号を補うために、人工信 号を利用する海洋電磁探査法が,1970年代後半か ら, 主に米国のScripps海洋研究所を中心に開発され ました(例えば, Cox et al., 1968; Flosadottir and Constable, 1996). この方法は, 海洋地殻の比抵抗構造 の推定など、地球科学の分野で成果を納め、現在も 国内外の大学や研究機関において利用されていま す.このような地球科学での学術的な調査の他に、 海底石油資源探査での利用を目指した研究も、 例え ばExxonMobil等が1980年代から進めました(Srnka et al., 2006). しかし、当時の探査海域は水深300m前 後であり、この水深での電磁場測定技術や解析用計 算機能力が開発途上であったことに加え、既に海洋 での3次元地震探査が有効な技術として確立し、費用 対効果も十分であったことから. MCSEM法の商用石 油資源探査への適用へ向けた本格開発は見送られま した. その後20年程度は、海洋石油資源探査におけ

キーワード:物理探查,海洋探查,石油探查,電磁探查,人工信号 源電磁探查



第1図 海洋石油ガス資源探査における地震探査と電磁探査のデータ解釈概念図.(a)は地震 探査による地下構造解釈,(b)および(c)は電磁探査による比抵抗構造解釈図.(b)では 背斜構造内に高比抵抗異常が推定されますが,(c)は低~中比抵抗のみが推定されて います.地震探査による(a)の構造解釈と合わせることで,(b)の場合は高比抵抗の石 油ガス貯留層が存在する可能性があると判断されます.

る主力探査手法は3次元地震探査であり、大きな成 功をおさめてきました.しかしながら、1990年代後半 に入り、海洋石油探査の対象域が水深1,000mを越え る深海へと拡大し、また、これまでの3次元地震探査 では試錐での空井戸リスクが無視できない地点も顕 在化してきたこともあり、改めて本格的な海洋電磁探 査の研究開発が活発化してきました(Srnka *et al.*, 2006; Constable and Srnka, 2007).

石油資源探査において海洋電磁探査を地震探査と 共に利用する最も大きな理由としては,前者は導電率 (比抵抗),後者が地震波速度という異なる物性値を 探査対象にしているため,互いの弱点を補い合って利 用することで,より確度の高い解釈が可能になると考 えられるからです.具体的には,例えば地震探査では, 石油貯留層と関連が深い背斜型構造において,背斜 構造そのものを精度良く探査できますが,背斜上部に 流体を含む層があると予測される場合,それが石油な のか海水なのかを明確に区別できないことがありま す.一方電磁探査は,背斜構造そのものを地震探査 と同様の解像度で探査することは非常に難しいです が,海水(低比抵抗)と石油,ガス(高比抵抗)の区別 は比較的容易に行えます(第1図).したがって,両手 法を排他的でなく,補完協力的に利用することで,より 有効な石油貯留層の探査と試掘位置の決定が行える と考えられ,空井戸のリスクも下げることが可能になる と期待されています.現在は,欧米や中国,ロシアな どで石油企業や大学,研究機関が積極的にMCSEM 法の技術研究,開発を進めています.

3. MCSEM法の概要

本節ではMCSEM法の測定方法や解析方法の基礎を簡単に説明します.すでに述べたように, MCSEM法は地表でのCSEM法を海底で行う方法で あり,一般的には母船に曳航された信号源から送信 された電磁波の応答を海底に設置した受信機で測定 します(第2図).

MCSEM法の利点としては送信信号を制御するこ とで、目的に応じて探査の仕様を設定しやすいことが 挙げられ、欠点としては人工信号源を利用することに よるコストの増加や、MT法で利用される平面波近似 を利用しないことによるデータ解析の複雑化などが 考えられます。MCSEM法の利用は現在試験段階か ら実際の商業探査へと進みつつありますが、探査装 置や測定方法の開発状況に比べ解析方法の開発は 遅れており、その確立が急がれているのが現状です。



第2図 海洋人工信号源電磁探査法の 測定概念図.

3.1 測定方法

通常, MCSEM法では海底から数十m上を曳航さ れた送信源から電磁信号を海底に向けて発信し, 地 下の比抵抗構造によって生じた電磁場を, 海底に設 置した受信機で受信, 記録します. 曳航される送信 機は母船進行方向に平行な長さ100mから300mの電 線(電気バイポール)が用いられることが多く, この送 信機から約0.1Hz前後の周波数帯域で正弦波を発信 します.

送信機からの信号は海水を伝播し,海底下に浸透 し,さらに地下へと伝播していきます.海底下で比抵 抗構造に何らかの変化があれば,その変化に対する 電磁応答が生じるので,それを海底に設置した受信 機で受信します.大規模な調査においては,送信電 流値は数百から1キロアンペアに達します.現在ま で,このような大電流を用いた探査によって,海生生 物や海洋環境に悪影響が生じたという報告は,特に なされていませんが,沿岸域や経済活動圏での探査 においては,今後留意すべき事項であるといえます.

受信機は,通常水平方向の電場を測定するための 電極と,水平及び垂直方向の磁場を測定するための 磁場センサーから構成され,重りを付けた状態で母 船から海底に投下されます.着底後は遠隔操作によ って海底での電磁場を測定,探査終了後は重りを分 離して浮上し,回収されます.

探査深度の大まかな目安としては、入射信号強度 が1/e(eは自然対数の底)となる「表皮深度」を用い ることが多く、一般的な海底地層の比抵抗値として1 ohm-mから10ohm-m,使用周波数を0.01Hzから10 Hz程度を採用すると,探査深度は海底下1~数km 程度になります.また,MCSEM法においては,海底 に設置した受信機と曳航される送信機を利用するこ とで,送受信機間隔が探査範囲に大きな影響を与え ます.送受信機間隔が近すぎると信号が大きすぎ, また遠すぎると信号がノイズレベルを下回ることがあ るため,現在はおよそ送受信機間隔が数百mから10 km未満程度の測定配置で探査を行い,送受信機の 間隔と位置関係によって,探査対象領域を調節して います.送受信機間隔,位置,周波数,海底下の比 抵抗は複雑に影響し合うため,探査深度や探査範囲 を定量的に解釈するための感度解析も現在研究が進 められています.

3.2 解析方法

次に,データ解析の基礎理論について簡単に説明 します.海底における電磁探査法の支配方程式は地 表や空中での電磁探査と全く同様にMaxwell方程式 であり,その数値解析法も基本的には地表や空中で の電磁探査法と同じです(Zhdanov, 2002).相違点 としては,地表,空中での探査が「大気層,大地」と いう構成を想定するのに対して,海洋電磁探査では 「大気層,海水層,海底下」となることであり,通常海 水層の比抵抗は10hm-m以下であるため,海水層は 低比抵抗層とみなすことができます.

1次元解析はすでに多くの論文や報告 (MacGregor and Sinha, 2000; Eidesmo et al., 2002; Constable

and Weiss, 2006)が発表されていますが,依然として 課題が山積しています.その原因の一つは,低比抵 抗な海水層を含む海洋地下構造での数値計算理論 が複雑であることが挙げられます.例えば水深が300 m程度より浅い場所では,海底から海水を通り大気 に達して,再び海底の受信機に到達する電磁波(一 般にair waveと呼ばれます)が,本来受信したい海底 下の比抵抗構造による影響を含む応答より大きいた め,地下構造の情報を得られないという問題が議論 されています(Srnka *et al.*, 2006). Air waveの影響 を考慮しなくてはいけない水深は,地下の比抵抗や 信号周波数,送受信機間隔にも依存することも,議論 を複雑にしています.

3次元順解析については、海洋電磁探査に限らず、 電磁探査法における現在最も重要な研究テーマの一 つとして世界中で研究が進められており、数値解法と しては差分法,有限要素法,積分方程式法がよく知 られていて、それぞれが短所、長所を持っています. 例えば、差分法・有限要素法は計算対象とする地下 構造全体を格子状に離散化し、離散化した一つの格 子(要素)内,あるいは格子枠上での電磁場や電磁ポ テンシャルを数値的に求めます. 対象領域と対象外 領域での境界では何らかの物理的な境界条件を満足 させる必要があります.一方で積分方程式法では, 対象の地下構造を,単純なバックグラウンド構造と比 抵抗異常領域に分けて,異常領域内のみを離散化 し,積分方程式を構築して数値的に解きます.異常 領域のみに注目して離散化すれば良いという利点が ありますが, バックグラウンド構造における基本解 (Green関数)をあらかじめ導出する必要があり、バッ クグラウンド構造は通常均質半無限あるいは水平多 層構造となります. そのため、広範囲に渡る複雑な 地下構造における電磁場を計算する場合には差分法 や有限要素法に比べて不利になることがあります。し たがって、それぞれの数値計算手法の特性を理解し、 取り組むべき問題の状況に応じて使い分けることが 重要になります。

そのような中で、MCSEM法のデータ解析は定性 解釈から定量解析へと発展しつつあり、近年は電磁 マイグレーションを利用した解析 (Tompkins, 2004), あるいは積分方程式法の準解析的 (quasi analytical, QA) 近似を用いた逆解析法 (QA逆解析) (Gribenko and Zhdanov, 2007), 差分法や有限要素法を順解析 に採用した手法等が利用されています.

QA逆解析は, 非線形問題である電磁探査の逆解 析において最大の問題点となる感度行列(ヤコビア ン)の計算を極めて容易に行うことができるという利 点があります(Zhdanov, 2002). このため, 感度行列 を反復毎に更新して再計算することが求められる共 役勾配(Conjugate gradient, CG)法において強力な 解法となっています. しかし, QA近似が有効に機能 するような比抵抗構造や測定配置については今後の 更なる研究が必要となると考えられます.

一方,QA近似以外の逆解析法として,電磁マイグ レーションと呼ばれる高速な解析手法の研究が進め られてきました(Zhdanov et al., 1996; Zhdanov, 2002; Tompkins, 2004; Mittet et al., 2005).例え ば,筆者らは電磁マイグレーションの概念を,物理探 査の逆解析で広く利用されている正則化CG法に組 み込み,MCSEM法探査の逆解析への適用を試みま した(Zhdanov et al., 2006).この方法を反復電磁マ イグレーションと呼び,ヤコビアンを厳密に,かつ極め て高速に計算できるという利点を活用し,近似解法 を用いずCG法の計算時間を大幅に短縮することが 可能になりました.

しかしながら、本稿で紹介したいずれの手法も、2、 3次元解析においては精度や計算コストの点で完成 されたとは言えず、今後も世界中で研究開発が続い ていくと考えられます.電磁探査法においては、2次 元以上の数値解析のほとんどが解析解を求められな い偏微分方程式の数値解法であることや、測定デー タから地下比抵抗構造を求める逆解析が典型的な悪 条件問題であるということを考えれば、それぞれの数 値解法の特徴を把握した上で利用することが、より確 度の高い地質解釈を行う上で不可欠であると言えま す.

4. 数值実験例

次に,第3図に示されるようなMCSEM法探査モデ ルでの解析実証試験を行った結果を示します.人工 観測データは積分方程式法の高速高精度な近似解法 の一つとして筆者らが開発した多重格子型QL近似法 (Ueda and Zhdanov, 2006)を利用してあらかじめ用 意し,また,送受信点間隔が長くなるにつれて増加す るような人工ノイズを付加しました.受信は海底17点



第3図

海洋人工信号源電磁探査法の人工データ解析 試験モデル. 海底下は10hm-mの均質構造と し,100ohm-mの比抵抗異常体とする石油貯 留層を2箇所想定.海中を移動する送信源か らの信号を発信し、海底に設置した複数の受 信点で測定.

人工データによる数値実験設定モデル

と解析結果例、上段(a)は設定した真

の比抵抗構造断面を.(b)は反復電磁

マイグレーションによる逆解析結果. 両

図ともに、x-z方向の垂直断面として 表示. データが人工ノイズに汚染され、また予測データがノ

第4図

(間隔1.000m)で行うことを想定し、送信は200m間隔 で周波数領域の信号を発信すると仮定しました.1次 元のバックグラウンド構造は水深300m.比抵抗0.25 ohm-mの海水層と比抵抗1ohm-mの均質な海底堆積 物層を想定しました。逆解析の離散化セルは、x、v、 およびz方向にそれぞれ16×3×12であり、セル各辺 の長さは500m, 600m, および50mとしました. 解析 結果の品質を向上させるため,反復電磁マイグレー ションを適用し、逆解析を行いました.

第4図 (a) は仮定した真の比抵抗構造を示し、第4 図(b)が反復マイグレーション解析結果を表していま す.また.同じ解析結果を3次元表示したものが第5 図です. 貯留層の水平位置及び埋没深度が, 非常に 明瞭に解析されていることがわかります. 観測データ 及び, 解析結果から計算した人工応答の一例が第6 図(電場強度)および第7図(電場位相差)です。観測

イズを含んだ観測データをよく再現していることがわ かります. 以上から、マイグレーションイメージング及び 反復電磁マイグレーションが、MCSEM法探査の3次 元逆解析法として有効に利用できる可能性を十分有 していると考えられます。今後は、より複雑なモデル での試験や、現場データでの適用検証を続けていく 必要があります。

6. まとめと課題

近年、海洋石油資源探査を中心に利用が広まって いるMCSEM法について、その概略を簡単にまとめ ました. 母船に曳航された送信源からの電磁信号を 海底に設置した受信機で測定するという探査方法は 実用段階に入り、現在はノイズレベルの詳細な検討



第5図

人工データによる数値実験設定モデル と解析結果の比抵抗構造3次元表示 例.上段(a)は設定した真の比抵抗構 造を,(b)は反復電磁マイグレーション による逆解析結果を示します.

第6図

電場信号を人工観測データ(点)と 解析結果比抵抗構造から予測さ れる応答(実線)の比較例.貯留 層を含む構造における電場を貯留 層を含まない構造の電場で規格 化した結果を表示.X軸は送受信 機距離.

第7図

人工観測データ(点)と解析結果比 抵抗構造から予測される応答(実 線)の比較例. 貯留層を含む構造に おける電場と貯留層を含まない構 造の電場の位相差を表示. X軸は送 受信機距離.

や,より有効な測線配置の考察等へ研究開発の中心 が移ってきています.一方,地上や空中での電磁探 査法と同様,海洋でのCSEM法も,複雑な電磁場挙 動や計算コストの増大により,その数値解析方法(特 に2次元,3次元解析)は確立されていません.その ため欧米等の石油関連企業では大学や公的研究機 関に所属していた電磁探査数値解析の研究者や技術 者を次々と採用し,データ解析面での技術開発を急 いでいるというのが現状であります.

日本は海洋に囲まれた国であり, 資源, 防災, 環 境など海洋での地下調査の重要性は非常に高いもの があります. MCSEM法はこの問題に関して大きな貢 献ができる可能性を持っており, 特に沿岸域等の浅 海域における電磁探査は, 数値解析のみならずデー タ測定に関してもほとんど前例がなく, また技術的, 理論的にも問題が多いため, 今後のさらなる研究開 発が期待されます.

謝辞:本稿の研究内容の多くは,著者が米国Utah大 学地質・地球物理学科博士課程在籍中に行った海洋 人工信号源電磁探査法の研究内容に基づいていま す. 原稿作成にあたりUtah大学のConsortium for Electromagnetic Modeling and Inversion (CEMI) (電磁探査数値解析コンソーシアム)の構成企業(BAE Systems, Baker Atlas Logging Services, BGP China National Petroleum Corporation, BHP Billiton World Exploration Inc., British Petroleum, Centre for Integrated Petroleum Research, EMGS, ENI S. p. A., ExxonMobil Upstream Research Company, INCO Exploration, Information Systems Laboratories, MTEM, Newmont Mining Co., Norsk Hydro, OHM, Petrobras, Rio Tinto - Kennecott, Rocksource, Russian Research Center Kurchatov Institute, Schlumberger, Shell International Exploration and Production Inc., Statoil, Sumitomo Metal Mining Co., Zonge Engineering and Research Organization)とMichael S. Zhdanov教授の多大な支援に深く感謝します。本 稿執筆にあたり,助言を頂いた産業技術総合研究所 の内田利弘博士,光畑裕司博士に感謝いたします.

引用文献

物理探査学会(1998):物理探査ハンドブック 手法編.

- Constable, S. (2006) : Marine electromagnetic methods a new tool for offshore exploration: The Leading Edge, 25, 438-444.
- Constable, S. and Srnka, L. J. (2007) : An introduction to marine controlled-source electromagnetic methods for hydrocarbon exploration: Geophysics, 72, WA3-WA12.
- Constable, S. and Weiss, C. J. (2006) : Mapping thin resistors and hydrocarbons with marine EM methods: Insights from 1D modeling: Geophysics, 71, G43-G51.
- Constable, S. C., Orange, A. S., Hoversten, G. M. and Morrison, H. F. (1998) : Marine magnetotellurics for petroleum exploration part i: A sea-floor equipment system: Geophysics, 63, 816–825.
- Cox, C. S., Constable, S. C., Chave, A. D. and Webb, S. C. (1968) : Controlled source electromagnetic sounding of the oceanic lithosphere: Nature, 320, 52–54.
- de Groot-Hedlin, C. and Constable, S. C. (2004) : Inversion of magnetotelluric data for 2D structure with sharp resistivity contrasts: Geophysics, 69, 78-86.
- Edwards, R. N., Law, L. K., Wolfgram, P. A., Nobes, D. C., Bone, M. N., Trigg, D. F. and DeLaurier, J. M. (1985) : First results of the MOSES experiment: sea sediment conductivity and thickness determination, Bute Inlet, British Columbia, but magnetometric offshore electrical sounding: Geophysics, 50, 153-160.

- Eidesmo, T., Ellingsrud, S., MacGregor, L. M., Constable, S. C., Sinha, M. C., Johansen, S. E., Kong, F. N. and Westerdahl, H. (2002) : Sea Bed Logging (SBL), a new method for remote and direct identification of hydrocarbon filled layers in deepwater areas: First Break, 20, 144-152.
- Ellingsrud, S., Eidesmo, T., Johansen, S., Sinha, M. C., MacGregor, L. M. and Constable, S. C. (2002) : Remote sensing of hydrocarbon layers by seabed logging (SBL): Results from a cruise offshore Angola: The Leading Edge, 21, 972–982.
- Flosadottir, A. H. and Constable, S. C. (1996) : Marine controlled source electromagnetic sounding, 1, modeling and experimental design: Journal of Geophysical Research, 101, 5507–5517.
- Gribenko, A. and Zhdanov, M. (2007) : Rigorous 3D inversion of marine CSEM data based on the integral equation method: Geophysics, 72, WA73-WA84.
- Hoversten, G. M., Constable, S. C. and Morrison, H. F. (2000) : Marine magnetotellurics for base-of-salt mapping: Gulf of Mexico field test at the Gemini structure, Geophysics, 65, 1476– 1488.
- Hoversten, G. M., Morrison, H. F. and Constable, S. C. (1998) : Marine magnetotellurics for petroleum exploration, part ii: Numerical analysis of subsalt resolution: Geophysics, 63, 826– 840.
- Key, K. W., Constable, S. C. and Weiss, C. J. (2006) : Mapping 3D salt using the 2D marine magnetotelluric method: Case study from Gemini Prospect, Gulf of Mexico Geophysics, SEG, 2006, 71, B17–B27
- MacGregor, L. M. and Sinha, M. C. (2000): Use of marine controlled source electromagnetic sounding for sub-basalt exploration: Geophysical Prospecting, 48, 1091–1106.
- Mittet, R., Maao, F. O., Aakervik, M. and Ellingsrud, S. (2005) : A twostep approach to depth migration of low frequency electromagnetic data: SEG Technical Program Expanded Abstracts, 24, 522–525.
- Srnka, L. J., Carazzone, J. J., Ephron, M. S. and Eriksen, E. A. (2006) : Remote reservoir resistivity mapping: The Leading Edge, 25, 972–975.
- Tompkins, M. J. (2004) : Marine controlled-source electromagnetic imaging for hydrocarbon exploration: First Break, 22, 27–33.
- Ueda, T. and Zhdanov, M. S. (2006) : Fast numerical modeling of multitransmitter electromagnetic data using multigrid quasi-linear approximation: IEEE transactions on Geoscience and Remote sensing, 44, 1428–1434.
- Zhdanov, M. S. (2002) : Geophysical inverse theory and regularization problems: Elsevier.
- Zhdanov, M. S., Traynin, P. and Booker, J. (1996) : Underground imaging by frequency domain electromagnetic migration: Geophysics, 61, 666–682.
- Zhdanov, M. S., Ueda, T. and Gribenko, A. (2006) : Iterative migration in marine CSEM data interpretation: SEG Technical Program Expanded Abstracts, 25, 810–814.

UEDA Takumi (2008) : An overview of marine controlled source electromagnetic method for offshore hydrocarbon exploration.