兵庫県北部域での地殻比抵抗構造

笠谷貴史*・大志万直人・塩崎一郎**・中尾節郎・矢部征・

近藤和男・藤田安良・宇都智史**・吉田賢一**

*海洋科学技術センター **鳥取大学工学部土木工学科

要旨

兵庫県北部域では,2000年12月より集中的に群発地震活動が始まり,2001年1月12 日にはM5.4の地震が発生した。我々は同地域を南北に横切る測線において全9点の広 帯域MT観測を行った。TM-modeを用いた2次元インバージョンを行い,比抵抗構造を 検出した。15km 以浅は高比抵抗,深部は低比抵抗を示し,測線南側で低比抵抗部が浅 部まで達している。地震活動は主に,北側高比抵抗領域から低比抵抗部との境界部にか けて分布しているように見られる。

キーワード:比抵抗構造, MT法, 地震活動

1. はじめに

2000年10月6日に発生した鳥取県西部地震から約 2ヶ月後の12月上旬より,兵庫県北部域において 地震活動が活発化し始め,翌年1月12日にはM5.4 の地震が発生した。その後,この群発的地震活動の 地震数は徐々に減少した。これらの地震活動は,東 西方向の活動と,北西 - 南東方向にのびる活動とに 分けることが出来,それぞれの分布は非常に狭い範 囲に集中している。(渡辺,2001)。また,地震活動 の応力軸の分布が系統的に変化することから,この 地域の地震活動が局所的な地体構造に支配されて いる可能性が指摘されている。

近年,地震発生の要因として,地殻内流体に関する 議論が多くなされている。電磁気観測で得られる比 抵抗構造は,これら流体の存在に大変敏感であるこ とから,地震活動と地殻内流体との関係を探る上で, 非常に有用であると考えられる。Miyakoshi and

Suzuki(1978)は鳥取県東部域において磁場データを 用いた解析を行い,深部から深さ 20km 付近まで盛 り上がる低比抵抗体モデルを提案した。彼らはその 低比抵抗体が吉岡・鹿野断層の深部延長上に位置す ることから,深部低比抵抗体と地震活動との関係を 示唆している。また,鳥取県および兵庫県北部にか けての地震活動はほぼ東西に分布する傾向があり, Miyakoshi and Suzuki(1978)の指摘した深部低比抵 抗体の東西延長がどうなっているのかも大変興味 深い。

一方,本領域の南側には第四紀の火山である扇ノ 山や氷ノ山が分布している。その領域において観測 された負の重力異常から,第四紀の火成活動に関係 した埋没カルデラが存在するのではないかと言わ れている(小室他(2002),平松他(2002))。さらに平松 他(2002)では,カルデラ構造と地震活動や発震機構 とに関係があることを指摘している。

そこで我々は、本地域での比抵抗からみた地体構

造を明らかにし、地震活動との関係の解明を目的として、広帯域 MT計を用いた観測を行った。本稿では TM-mode のデータを用いた 2 次元比抵抗構造と 地震活動との比較を行う。



Fig.1 Site locations of the MT survey. Closed circles indicate observation sites, crossbars indicating the reference sites. The distribution of the epicenters is also shown in this figure.

2. MT 観測の概要

MT 観測は 2001 年 7 月の予備観測を経て, 2001 年9月と11月の2回に分けて行われた。観測点は 地震活動が集中する領域をほぼ南北に横切る様に 設置した。Fig.1 にリファレンス点を含む全観測点 を地震の震央分布と共に示す。後述する解析に用い た観測点は全9点である。また,図中に示した 印 は扇ノ山と氷ノ山の位置をそれぞれ示している。本 地域でも JR 福知山線などの列車運行に伴う漏洩電 流によるノイズの影響を多く受ける。そのため信号 の参照点を設置して,リモートリファレンス法によ るノイズリダクションを行った。9月の観測では Fig.1 のリファレンス点のデータを用いた。11 月の 観測では,9月の観測で良好な観測データを得るこ とが出来た観測点で再び同時観測点を設けリファ レンス点として利用し、リファレンス処理を行った。 Fig.1 中の×印で示した点がその時のリファレンス 点を示す。観測データを調べると,列車の運行が少 なくなる深夜以外はノイズの影響が大きかった。 Fig.2(a)は時系列処理後の結果の一例である。エラ ーバーが小さいので一見良好なデータのように見 えるが、見かけ比抵抗曲線が1秒付近から長周期側 に向かって急激に上昇しているのがわかる。また, 位相も1秒付近から0度に急激に近付くといった現

象が見られた。これらの現象は地下の構造を反映し たものではなく、観測データが漏洩電流によるニア フィールドの影響を受けていると考えられる。つま り,リモートリファレンス処理をしてもノイズの除 去し切れていないことを意味する。そこで我々は, リモートリファレンス処理を行ったデータをさら に慎重にエディットをし、ノイズの影響を極力排除 するように努めた。その一例を Fig.2 (b)に示す。こ れは,時系列処理時に20区間に区切られた各デー タ区間に関して,目視でデータの取捨選択して再計 算したものである。その結果,磁気擾乱の大きい時 期に観測されたデータに関しては,100~500 秒付 近まで良好なデータを得ることが出来た。このこと は、比較的ノイズの影響の大きい観測点でも、シグ ナルである磁気擾乱がある程度大きければ,慎重に データを処理することで十分に良好な観測データ を得ることが出来る可能性があることを示唆する。 今後,ノイズの大きい他地域においても,磁気擾乱 を積極的に捕まえるような観測を行うことで、良好 なデータを得ることが出来る可能性があるといえ よう。



Fig.2 Observed apparent resistivity curves. (a) The result after the remote reference processing. (b) The result obtained by data editing after remote reference processing.

次に得られた観測データについて概観する。Fig.3 は位相の観測値を南北断面に投影した疑似断面で ある。なお,ここでの位相の値はインピーダンスの 平均をとった値を用いて計算している。インピーダ ンスの平均をとる事によって構造の2次元的・3次 元的な影響が平均化出来るため,全体の大まかな構 造を見るのに適している。特に観測領域の北側には 伝導体である海があるので特に有効である。この図 の横軸は距離を,縦軸は周波数を示し,下側にむか って低周波数になっている。周波数の値は構造の深 さとの対応があり,低周波数側ほど深部の情報を含 んでいる。また位相の値は大きいほど深部に低比抵 抗体があることを,値が小さいほど深部に高比抵抗 体があることを示唆している。Fig.3 の特徴を下記 にまとめる。

1)1Hz より高周波数側では全体的に位相の値が小 さい傾向がある

2)1Hz より低周波数側では全体的に位相の値が大きい傾向がある

3)測線中央部には位相の値が非常に小さい領域が ある



Fig.3 The pseudosections of phase for the invariant value along the N-S section.

これらのことから本領域のおおよその構造は,浅部 が全体的に高比抵抗で深部になるに従い低比抵抗 を示す傾向があると推測される。表層の見かけ比抵 抗値からおおよその表皮深度を推定すると,1Hz で10km前後となる。つまり上部地殻付近はほぼ高 比抵抗を示し,それより深部では低比抵抗と言うこ とがいえる。

3. 2次元構造解析の結果とまとめ

得られたデータを用いた 2 次元解析の結果について述べる。構造解析に際して,構造の走向を決める必要がある。今回は多くの観測点でのstrikeの平均値が0度もしくは90度付近となり,海岸線がほぼ東西に走っているため,解析では2次元構造の走向を90度として計算を行った。計算にはOgawa and Uchida (1996)による 2 次元インバージョンのコードを用いた。計算の際,ばらつきの多いデータはあらかじめ取り除いて入力データとした。海岸線が近

い観測点もあるため,海の構造はあらかじめ与えて 計算を行っている。今回は海水の比抵抗値として 0.25 -mを採用した。

Fig.4 は計算の結果得られた最適モデルを, Fig.5 は 最適モデルから得られたレスポンスと観測値とを 比較したものである。Fig.5 から,最適モデルは観 測値をよく説明していることがよくわかる。構造の 特徴ををまとめると以下のようになる。

1)15km 付近までは全体的に高比抵抗を示す
2)15km 以深でより低比抵抗に推移し,測線中央部
20-25km では10 -m 以下の領域も見られる
3) 測線中央より南側にかけ,2)でみられる低比抵抗が深さ 5km 付近まで達している

4) 測線中央部から北側にかけての 0-2km 付近は 100 -m 程度の低比抵抗を示す。



Fig.4 Resistivity model deduced from 2D inversion. Circles show distribution of hypocenters during the period from 1995 to 2001.

上部地殻が高比抵抗で下部地殻が低比抵抗を示す この結果は,前節で指摘した構造の概要とよく一致 している。この上部地殻が高比抵抗という結果は, 塩崎(1993)が指摘している西南日本の上部地殻は 全体的に高比抵抗であるという結果に矛盾しない。 また下部地殻が、測線全般にわたって低比抵抗とい う結果は,西垣(1999)の結果と調和的である。 この構造で特徴的なのは,地下深部から浅部(5km) まで達する低比抵抗体である。Fig.5 をみると、こ の浅部に達する低比抵抗体上部の観測点(Site7,8) の長周期部のデータが良くないが、解析で得られた 低比抵抗部が存在しない場合,Site5や6などのデ ータが説明できないことが、感度チェックから確か められている。また, Site7 と 8 のデータを除いた 計算も行ったが,構造はややぼやけるものの,低比 抵抗部が浅部まで達した構造がないとデータを説 明する事が難しいことも確かめられた。よって,こ の低比抵抗部の盛り上がりは観測データを説明す るのに必要である事がわかる。



Fig. 5 Observed responses and calculated sounding curves from the best-fit model shown in Fig.4.

比抵抗構造と地震活動分布との比較のために、 Fig.4 には 1995 年 1 月から 2001 年 12 月までの京都 大学防災研究所で取得された震源データを同時に プロットしている。地震活動は主に測線北側の高比 抵抗部と、それに接する低比抵抗部との境界付近に 分布している。また,深さ方向に関しても,高比抵 抗部が低比抵抗へと変化していくにつれて地震活 動がほとんど見られなくなっていく。これらのこと から、本地域の地震活動は抵抗構造の遷移域から高 比抵抗部にかけてのみ発生していることが明らか になった。Kasaya et al. (2002)では, このような構 造境界付近で発生する地震は、低比抵抗部から高比 抵抗部への流体の移動によって引き起こされると 指摘している。本解析で対象にしている地震発生域 においても、同じような低比抵抗部から高比抵抗部 への流体の移動があり、それによって高比抵抗部の 強度が下がって地震が発生しているのではないか と考えられる。しかしながら,既存の活断層と本地 域の震源域とは場所や走向も異なり,今回検出され た構造が既存の断層と関係するのか不明である。

また、この低比抵抗域の直上には第四紀の火山で ある扇ノ山と氷ノ山が分布する。4)の構造は、小室 他(2002)や平松他(2002)で指摘されたカルデラ構造 と良い一致を示す。平松他(2002)で求められたカル デラの基盤深度は、4)で推定されている浅部低比抵 抗領域の底の深さと調和的である。今回検出された 比抵抗境界は、これらの火山活動の痕跡を見ている 可能性もあるが、今後の詳しい解析によって明らか にしたい。

4. おわりに

MT 観測によって得られたデータから,兵庫県北 部域での2次元構造を推定した。その結果,地殻上 部は高比抵抗で,15km 以深より低比抵抗を示すこ とがわかった。さらに低比抵抗部が浅部(5km)まで 達する領域があり、地震活動はその低比抵抗部と高 比抵抗体との比抵抗境界から高比抵抗体にかけて 集中的に分布することがわかった。今後はローカル な3次元的な影響を取り除きより正確な2次元構 造を求める予定である。また,測線南側の一部の観 測点のデータ品質が良くなかったため、再度そくて いを行う必要がある。より長周期のデータ取得を目 的として,フラックスゲートタイプの MT 計を用い た観測を行い、さらに深部の構造を決定していきた い。深部の構造が決まると、今回検出された低比抵 抗体の起源を探る上で重要な制約条件を与えるこ とが出来ると考える。

謝辞

本稿の作成にあたり,地震の震源データを京都大 学防災研究所地震予知研究センター片尾助教授よ り提供を受けた。金沢大学理学部の平松助手には有 益な議論をして頂いた。ここに記して謝意を表する。

参考文献

小室裕明・古山勝彦・飯澤功・斎藤武士・酒井敏 (2002):照来コールドロンの重力異常,火山,第47 巻,1号,pp.9-15.

塩崎一郎 (1993): 中国・四国地方の電気比抵抗構 造に関する研究, 神戸大学博士論文, 196 p

西垣俊宏 (1999): ネットワーク MT 法を用いた中 国地方東部の地下電気比抵抗構造の研究,鳥取大 学修士論文,86 p

平松良浩・本田亮・河野芳輝(2002):中新世カルデ ラ"美方コールドロン"で発生した兵庫県北部地震, 月刊地球(印刷中)

渡辺邦彦(2001):鳥取県西部地震と兵庫県北部の 地震,地震ジャーナル,31,pp.22-31

Kasaya, T., Oshiman, N., Uyeshima, M., Iio, Y and Uehara, D. (2002): Resistivity structure around the hypocentral area of the 1984 Western Nagano Prefecture earthquakes in central Japan, Earth Planets Space, 54, pp. 107-118.

Miyakoshi, J. and Suzuki, A. .(1978) : Geomagnetic Induction Study of the Seismically Active Fault along the Southwestern Coast of the Sea of Japan, J. Geomag. Geoelectri.,30, pp. 549-560.

Ogawa, T. and Uchida, T. (1996): Two dimensional magnetotelluric inversion assuming Gaussian static shift, Geoplys. J. Int., 126, pp. 69-76.

Resistivity Structure around the Northern Hyogo Prefecture

Takafumi Kasaya*, Naoto Oshiman, Ichiro Shiozaki**, Setsuro Nakao, Sei Yabe, Kazuo Kondo, Yasuyoshi Fujita, Tomofumi Uto** and Kenichi Yoshida**

*Japan Marine Science & Technology Center, Japan **Department Civil Engineering, Tottori University, Japan

Synopsis

We carried out magnetotelluric measurements around the northern Hyogo Prefecture where many earthquakes occurred. The resistivity structure shows high resistivity at the shallow region (>15km) and lower resistivity at the deeper part. Moreover, lower resistivity area reach at the depth of 5km around the region from center to south of observed line. Earthquakes occurred around the area from the high resistivity zone to the resistivity boundary.

Keywords: resistivity structure; magnetotelluric measurement; earthquake activity