

比抵抗法2次元探査における新しい3次元地形補正 法

メタデータ	言語: Japanese
	出版者: 独立行政法人農業工学研究所
	公開日: 2024-05-10
	キーワード (Ja):
	キーワード (En):
	作成者: 中里, 裕臣, 井上, 敬資, 中西, 憲雄, 汪, 振洋
	メールアドレス:
	所属:
URL	https://doi.org/10.24514/0002001104

比抵抗法2次元探査における新しい3次元地形補正法

中里裕臣*・井上敬資*・中西憲雄*・汪 振洋**

	日
緒 言	281
2次元解析に対する3次元地形の影響	281
新しい3次元地形補正法の提案	282

.緒 言

近年,電気探査の2次元探査・解析手法は実用段階に 達し,建設・土木分野における適用事例が増加している。 しかし,探査測線は工事計画に従い,構造物の長軸方向 やそれに直交する方向に設定されるため,2次元解析の 前提である地形や地下構造の2次元性-探査測線及び解 析断面に直交する方向には変化しない-は必ずしも保証 されておらず,電気探査の適用上の問題点となっている (中里ら,2003;今村・福岡,2004)。このような問題 点は3次元探査・解析を行うことによって解決されうる が(佐々木ら,2005),地表に多量の電線・電極を設置 する電気探査による3次元探査には探査労力とコストの 面で問題があり,実施例は極めて少ない現状にある。

本研究では,比抵抗法2次元探査の精度向上を目的として,データ取得は2次元探査によって行い,解析結果への影響が明らかな地形の3次元性について3次元モデリングによってその影響を把握し,2次元探査結果を補正する新手法を提案し,従来法との比較によりその特性を明らかにする。

なお,韓国釜慶大学金 喜俊教授には比抵抗法3次元 モデリングプログラムを提供いただいた。ここに感謝申 し上げます。

.2次元解析に対する3次元地形の影響

比抵抗 の大地の表面に点電流源Pを置き,電流iを流 したとき,地表面が平坦な場合のPから距離rの点Qの電 流密度はi/(2 r²)である。 点Pの周辺の地形が凸状であ れば電流密度は大きくなることから,点Qにおける電位

*造構部広域防災研究室

**「早稲田大学理工」

平成18年1月18日受理

キーワード:比抵抗法2次元探査,3次元地形補正,逆解析, 有限要素法,偽像

結 言23	84
参考文献2	84
Summary23	86



Fig.1 数値計算地形モデル

3-D topographical model used to generate the synthetic data.



Fig. 2 3次元地形の見かけ比抵抗への影響 Influence of 3-D topography on apparent resistivity









は平坦地形より大きくなり,凹状地形の場合はその逆と なる。これが電位分布に対する地形の影響であり,地盤 の比抵抗が一定であっても電極周辺の地形によって観測 される電位差は変化する。したがって,電気探査によっ て観測された電位差から地下の比抵抗分布を解析するた めには,電極周辺の地形による電位分布の変化を考慮す る必要がある。

現在普及している比抵抗法2次元探査では,逆解析の フォワード計算において,測線沿いの地形を含む解析断 面を小領域に分割し,有限要素法によって電流源毎の電 位分布を計算するのが一般的であり,測線沿いの地形の 影響が考慮された解析結果が得られる。しかし,この手 法では探査測線の側方の地形の影響は考慮されず,その 影響は2次元解析結果の比抵抗断面図上の「偽像」とし て現れる(佐々木,1993)。

ここではまず2次元探査データに対する3次元地形の 影響を評価するため,2次元探査測線に対して3次元的 な崖地形を持つ地盤モデルを想定した(Fig.1)。電極間 隔は4mであり,電極数61点である。この探査測線につ いて,四面体要素を用いた有限要素法による比抵抗法3 次元モデリングプログラム(Pridmore et al., 1981; Sasaki, 1994)を用いて,2極法探査データを計算した。 平坦地形で均質地盤モデルにおける本プログラムの計算 値の離散化誤差は±3%以内であるが,以下の3次元地 形や比抵抗異常を有するモデルの数値シミュレーション では,均質大地モデルの計算値を補正係数とした正規化 処理(Dey and Morrison, 1979; 佐々木, 1993)を 行った。

Fig.2は, Fig.1のモデルにおいて100 mの均質地盤 である場合の見かけ比抵抗擬似断面図である。崖地形の ない場合の見かけ比抵抗は全て100 mであるため,見 かけ深度50m付近に生じている最大+11%に及ぶ見かけ 比抵抗異常が3次元的な崖地形による2次元探査データ への影響となる。このデータを2次元逆解析プログラム (金ら,1996)によって逆解析すると,100 mの真値 に対して30%以上の高比抵抗部が解析された(Fig.3)。 この高比抵抗部は3次元地形の影響による偽像であり, この結果は佐々木(1993)と同様に,2次元探査の探査 精度向上には測線周辺の3次元地形の影響の補正が必要 であることを示す。

新しい3次元地形補正法の提案

Fox et al.(1980)や島(1992)は,現地で観測される見 かけ比抵抗値は地下の比抵抗分布のみによる成分と地形 の影響の成分の合成値からなると考え,2次元探査にお ける2次元地形補正法として,地形を有する比抵抗の 均質大地モデルについて,探査データと同じ電極配置の 見かけ比抵抗(i)を有限要素法2次元モデリングプログ ラムにより計算し,

C(i)= / (i)(1)を地形補正係数として求める手法を提案した。(i)に含まれる離散化誤差を正規化する場合は,比抵抗の平坦大地モデルについて見かけ比抵抗 f(i)を計算し,

/	f(i)た	心に垂じるため	抽形端正係物け
	11112		

() = ()		
C(i)= f(i) / (i)	(2)	
となる。さらに見かけ比抵抗 a	aは次式	
a = G × V / I		

ここにG	:電極配置係数,V:電位差,
	I:通電電流値

で示されるため,ある測定値に対する地形補正係数は, ある比抵抗の均質2次元地形モデルの計算電位差 Vmod2D(i)とある比抵抗の均質平坦モデルの計算電位差 Vflat2D(i)を用いて

C(i) = V*flat2D*(i) / V*mod2D*(i) (4) とかける。したがって,観測電位差V*meas*(i)と地形補正

結果となる地形によらない電位差成分 V cor2D(i)の関係は以下のように示される。

$$V cor2D(i) = C(i) \times V meas(i)$$
 (5)

= \forall *flat2D*(i) / \forall *mod2D*(i) × \forall *meas*(i)

3次元地形補正法には, Fox et al.(1980)や島(1992) の2次元地形補正法を拡張したHolcombe and Jiracek(1984), 今村・福岡(2004)の方法があり, 個々 の探査データについて式(6)で示される。

$$/ cor3D(i) = V flat3D(i) / V mod3D(i) \times V meas(i)$$
 (6)

ここにVcor3D(i): 3次元地形によらない電位差成分 (地形補正値)

- V*flat3D*(i):ある比抵抗の3次元平坦均質モデ ルの計算電位差
- V*mod3D*(i): ある比抵抗の3次元地形均質モデ ルの計算電位差

この補正手法による3次元地形の影響の補正状況を確 認するため, Fig.1の地盤モデルに24m×24mの断面と 50mの長さを持つ低比抵抗異常(5 m)が測線中央部 の深度12m以下に分布する場合の2次元探査データ (Vmeas(i))を3次元モデリングプログラムによって計 算した。そして, Fig.2の見かけ比抵抗算出に用いた計 算電位差 (Vmod3D(i) / Vflat3D(i))の逆数を 3 次元地形 補正値として補正データ (V cor3D(i)) を作成し,2次 元逆解析プログラムで逆解析を行った。3次元地形補正 を行わず直接Vmeas(i)について2次元逆解析を行った Fig.4(a)では,低比抵抗異常(図中の白四角)は解析さ れているものの,その下位には崖地形の影響に起因する 高比抵抗異常が偽像として解析されている。一方,3次 元地形補正を行ったFig.4(b)では大きな高比抵抗異常が 無くなり、おおむね測線下の地下構造が解析されている。 Fig.4の結果から従来の3次元地形補正法により3次元 地形の影響が軽減できることが確認できた。

次に,電極間隔2m,電極数31点の測線沿いに起伏の ある3次元地形モデル(Fig.5)について同様の検討を



上:地形鳥瞰図,下:解析測線断面の比抵抗モデル 3-D topographical model used to generate the synthetic data.



Fig. 6 3次元地形モデルに低比抵抗異常がある場合の2次元 解析結果の比較,A:3次元地形未補正,B:Holcombe and Jiracek(1984)による補正法,C:本研究による補正法

Comparison of 2-D inverted section from 3-D topographical model with a low resistivity anomaly, A: no 3-D topographical correction, B: correction method of Holcombe and Jiracek(1984), C: New correction method of this study

行った。ここでHolcombe and Jiracek(1984)の方法 による補正データは平坦地形に対するものとなり,2次 元解析結果は平坦地形における比抵抗分布図として得ら れる。このため,特にトンネル調査などで,ある深度や 標高の比抵抗分布を把握する際には地形を含めた比抵抗 分布図を作成する工程が生じるとともに,解析比抵抗ブ ロックのZ座標を地形に応じて比例配分して得られる比 抵抗分布図の精度低下が懸念される。

そこで,本研究では有限要素法2次元モデリングプロ グラム(金ら,1995)により,個々の探査データにつ いて測線沿いの2次元地形を与えた均質大地の計算電位 差Vmod2D(i)を計算し,次の式

 $\lor cor3D2D(i) = \lor mod2D(i) / \lor mod3D(i) \times \lor meas(i)$

(7)

により測定値から3次元地形の影響のみを除いた純2次

元地形における 2 次元解析用補正測定値 V cor3D2D(i)を 得る手法を提案する。 V cor3D2D(i)データは測線沿いの 地形データとともに通常の 2 次元逆解析を行うため,直 接地形を含めた測線沿いの比抵抗断面図を得ることがで きる。なお, V mod2D(i)及び V mod3D(i)は基本的に異な るプログラムにより計算されるため,電位計算の離散化 誤差を低減するため,それぞれ平坦地形に対する計算値 によって正規化することが望ましい。この場合,(7)式 は以下のようになる。

V cor3D2D(i)=V mod2D(i) / V flat2D(i) / (8)
V mod3D(i) × V flat3D(i) × V meas(i)
Fig.6では,Fig.5の地盤モデルで測線下のX=30m,Z= 18mを中心に断面積16m²の低比抵抗異常(5 m)が2次
元的に分布する不均質モデルについて,3種類の2次元
逆解析結果の比較を行った。まず3次元地形補正を行わない2次元逆解析では,3次元地形の影響による偽像が
生じており,100 m均質部の解析比抵抗は50~200
mの範囲に及ぶ。さらに,低比抵抗異常の位置は若干ず
れて解析されている(Fig.6A)。この結果からも,3次
元地形の考慮の必要性が理解される。

Fig.6BCの3次元地形補正結果ではFig.6Aに比べ偽 像が低減されており、補正の効果が確認できる。 Holcombe and Jiracek(1984)の補正法によるFig.6Bで は偽像が残るものの,低比抵抗異常のコントラストが高 く,位置は正確に表現されており,図化に伴う精度低下 は認められなかった。提案手法の結果であるFig.6Cで は均質場が良く再現され,低比抵抗異常の位置も正確に 表現されたが,異常部の比抵抗コントラストはFig.6B より低かった。提案手法では観測される電位差が2次元 地形の影響と3次元地形の影響を独立して受けると仮定 しているが,実際にはこれらの相互作用の成分があると 考えられる。提案手法では, V cor3D2D(i)の計算の段階 で2次元地形の影響も若干補正されることにより, Vcor3D2D(i)をデータとする2次元解析結果は地形の影 響が十分に補正されるとともに、比抵抗異常による電位 変化がマスクされたことが推定される。

3次元地形補正法の従来法および提案法については, 比抵抗異常部の検出傾向が異なるため,空洞調査や断層 調査のような比抵抗異常部の検出に重点のある調査では 従来法を用い,地層の分布調査で偽像の発生を抑えたい 場合には提案法を用いるなど,探査目的に応じて使い分 けることも指摘できる。

結 言

数値モデルの検討結果から,比抵抗法2次元探査にお ける3次元地形補正の必要性示し,3次元地形補正にお ける新しい手法を提案した。従来の3次元地形補正法で は平坦地形として得られた解析結果を地形を含めた比抵 抗分布図に変換する必要があるが,提案手法では測線沿 いの2次元地形の影響を残した補正値が得られるため, 通常の2次元解析により直接地形を含めた比抵抗分布図 を得ることができる。本手法は起伏に富んだ傾斜地はも とより,ため池堤体や堤防などの3次元的な形態を持つ 土構造物の調査において比抵抗法2次元探査の探査精度 を向上させることが期待できる。今後,他の数値実験ケ ースにより地形補正法の特性をより詳細に明らかにする とともに,複雑な地形の現場で実施された比抵抗法2次 元探査データに対する補正結果により3次元地形補正法 の適用性の検討を進める予定である。

参考文献

- 1) Dey, A., and Morrison, H. F.(1979):Resistivity modeling by the finite element method, *Geophysics*, 36, 132-155.
- 2) Fox, R. C., Hohmann, G. W., Killpack, T. J. and Rijo, L.(1980):Topographic effects in resistivity and induced polarization surveys, *Geophysics*, 45, 75-83.
- 3) Holcombe, H. T. and Jiracek, G. R. (1984): Three-dimensional terrain corrections in resistivity surveys, *Geophysics*, 49, 439-452.
- 4) 今村杉夫・福岡晃一郎(2004):二次元比抵抗探査 データに対する三次元地形補正の試み,物理探査学 会第110回学術講演会論文集,67-69.
- 5)金 喜俊・藤崎 修・竹内睦雄(1995):比抵抗法 における数値モデリングの離散化誤差,物理探査, 48,1-6.
- 6)金 喜俊・藤崎 修・竹内睦雄(1996):ロバスト 推定による比抵抗法2次元インバージョン,物理探 査,49,110-116.
- 7)中里裕臣・浅野志穂・汪 振洋・奥山武彦・黒田清 一郎・松浦純生・岡本 隆(2003):山形県銅山川 地すべりにおける比抵抗トモグラフィの適用(その 2),第42回日本地すべり学会研究発表会講演要旨, 377-378.
- 8) Pridmore, D. F., Hohmann, G. W., Ward, S. H., and Sill, W. R.(1981):An investigation of finiteelement modeling for electrical and electromagnetic data in three dimension, *Geophysics*, 46, 1009-1024.
- 9) 佐々木 裕(1992):比抵抗法とIP法の3次元イン バージョン,物理探査,45,3-9.
- 10) 佐々木 裕(1993):比抵抗法の2次元インバージョンにおけるPitfall 3次元構造に起因する偽像-,物理探査,46,367-371.
- 11) Sasaki, Y.(1994):3-D resistivity inversion using the finite-element method, Geophysics, 59, 1839-1848.

- 的な三次元電気探査に向けて:三次元地形・地質 構造が解析に及ぼす影響,物理探査学会第112回 204-223. 学術講演会論文集,207-210.
- 12) 佐々木 裕・長谷川信介・松岡俊文(2005):実用 13) 島 裕雅(1992):二極法電極配置データを用いた 実用的な二次元比抵抗自動解析法,物理探査,45,

New 3-D terrain correction method for 2-D resistivity survey

NAKAZATO Hiroomi, INOUE Keisuke, NAKANISHI Norio and WANG Zhenyang

Summary

The new correction method for a influence of three-dimensional topography was developed aiming at applicability and the accuracy improvement of the two-dimensional resistivity survey method. The conventional three-dimensional terrain correction method makes the potential response of the homogeneous earth where topographical features was given by the three-dimensional forward calculation a correction coefficient. Because the inverted resistivity section is shown as a flat terrain, it is inconvenient though the resistivity in a certain altitude is requested according to this method. Then, we propose the new method to obtain the resistivity section which include the geographical features along the survey line. In our method, the three-dimensional terrain correction value is regularized by the two-dimensional terrain correction value along the survey line, and the correction data is analyzed in a usual two-dimensional inversion system. It is clarified that the conventional and the proposal method are both effective to the correction of the three-dimensional topography as a result of the numerical analysis. The conventional correction method is suitable for extracting the resistivity anomaly, and the proposal method has a suitable feature for decreasing the false image caused by geographical features around the survey line.

Keywords: 2-D resistivity survey, 3-D terrain correction, inversion, finite element method, false image