

تفسیر دوبعدی داده‌های VLF هوابرد

بهرز اسکوئی^۱، احمد علی بهروزمند^۱

مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، ایران (e-mail: abehrouz@ut.ac.ir)

(دریافت: ۸۵/۰۵/۲۳، پذیرش نهایی: ۸۶/۰۳/۱۶)

چکیده

داده‌های VLF اثرات دوبعدی قابل ملاحظه را نشان می‌دهند. وارون‌سازی دوبعدی مزایای متعددی را هنگامی که روی داده‌های پروفیل‌های VLF اعمال می‌شوند، بیان می‌کند. نخست آن که برآوردی کمی از هدایت‌ویژه‌های سنگ کف به دور از رساناها فراهم می‌کند. دوم این که، ارتباط بین قسمت‌های حقیقی و مجازی بردار تیپر، اطلاعاتی را در مورد عمق رساناها فراهم می‌کند. در این مقاله، یک مدل مصنوعی از یک همبری عمودی و یک پروفیل داده‌های VLF هوابرد مورد بحث قرار گرفته است.

کلیدواژه‌ها: وارون‌سازی دوبعدی، تیپر، هدایت‌ویژه.

۱ مقدمه

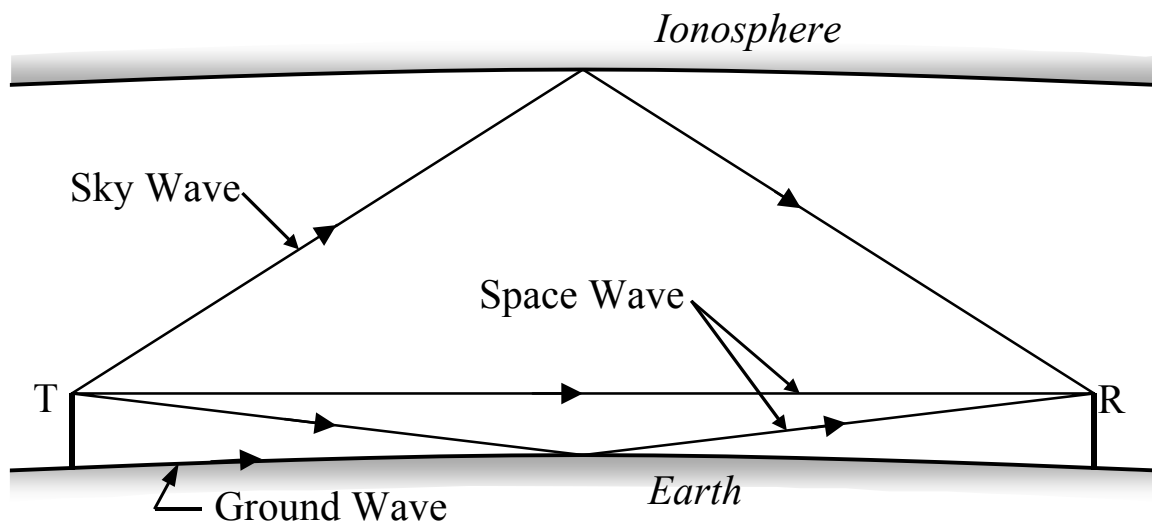
روش VLF (باند بسامد بسیار کوتاه، ۱۴-۳۰ کیلوهرتز)، ابزار تهیه نقشه مقدماتی برای ساختارهای نزدیک سطح است. مطالعات ژئوفیزیکی با استفاده از سیگنال‌های رادیویی VLF در دهه ۱۹۶۰ در حکم ابزاری برای کاوش مواد رسانا آغاز شد (پال، ۱۹۶۵). کاربردهای زمین‌شناختی و آب‌شناختی روش‌های VLF را مک‌نیل و لابسون (۱۹۹۱) مورد بازنگری کلی قرار دادند.

روش‌های VLF براساس پارامترهای اندازه‌گیری‌شونده به دو مقوله تقسیم می‌شوند: در مقوله اول (VLF-Z یا VLF-EM) که مورد توجه این بررسی است، فقط مؤلفه‌های میدان مغناطیسی را که به صورت بیضوی قطبیده شده‌اند اندازه‌گیری می‌کنند. برای راحتی کار، در اینجا آن‌را VLF می‌نامیم. در مقوله دوم (VLF-R) یک مؤلفه الکتریکی و یک مؤلفه مغناطیسی افقی از میدان VLF (عموماً، با مؤلفه الکتریکی عمود بر پروفیل و به موازات امتداد یک ساختار دوبعدی مفروض) اندازه‌گیری می‌شوند.

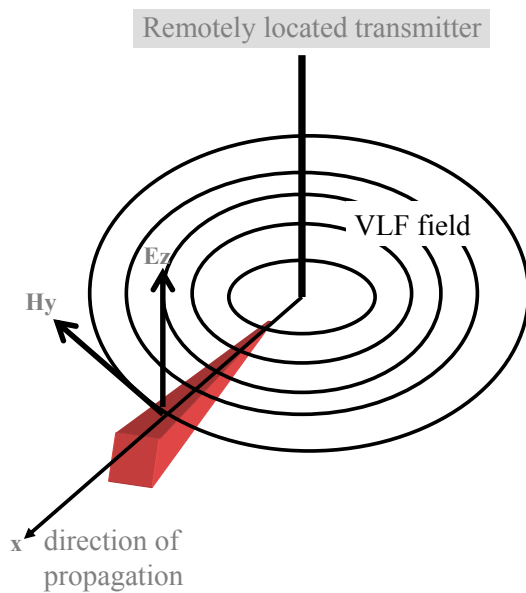
منبع اندازه‌گیری‌های VLF فرستنده‌های ثابت VLF مورد استفاده ارتباطات‌اند. فرستنده‌های VLF به طور نرمال به صورت دوقطبی‌های الکتریکی عمودی با قدرت ارسال از مرتبه ۱ مگاوات عمل می‌کنند. سیگنال‌های رادیویی، هم به صورت امواج زمینی و هم به صورت امواج بازتابی در درون موج‌بر ساخته‌شده با سطح جامد زمین و یونسپهر (یونسفر) ارسال می‌شوند (شکل ۱).

۲ داده‌های VLF

بررسی‌های VLF ابزاری سریع و قوی برای مطالعه ساختارهای زمین‌شناسی تا بیشینه عمق حدود ۱۰۰ متر است (فیشر و همکاران، ۱۹۸۳). در طول دهه اخیر مؤلفان بسیاری مفیدبودن مدل‌سازی کمی داده‌های VLF را ابراز کرده‌اند، که از میان آنها می‌توان گورین و همکاران (۱۹۹۴)، بمیش (۱۹۹۴، ۱۹۹۸، ۲۰۰۰)، کایکونن و شارما (۱۹۹۸)، شارما و کایکونن (۱۹۹۸) و پرسن (۲۰۰۱) را نام برد.



شکل ۱. انتشار سیگنال‌های رادیویی به صورت امواج زمینی و بازتابی با موج‌بر زمین - یونسفر.



شکل ۲. میدان تخت ناشی از فرستنده VLF دور دست.

قسمت‌های حقیقی و مجازی است، زیرا در یک بسامد مشخص، میدانهای افقی و عمودی به طور نرمال به واسطه فرایند القای الکترومغناطیسی درون زمین، تاخیر زمانی دارند. میدان مغناطیسی افقی ترکیبی از میدان اولیه و میدان ثانویه (ناشی از القاء) است، در حالی که میدان مغناطیسی قائم کاملاً منشأ ثانویه دارد.

در فواصل به اندازه کافی دور از فرستنده‌های VLF که میدان اولیه را می‌توان به صورت موج تخت در نظر گرفت (شکل ۲)، مؤلفه‌های میدان مغناطیسی افقی و عمودی (H_x ، H_y و H_z) با رابطه‌ای خطی به صورت زیر مرتبط می‌شوند:

$$H_z = AH_x + BH_y \quad (1)$$

که تیر مختلط (A و B) فقط بستگی به ساختار زمین دارد و مستقل از مسیر فرستنده است (پدرسن و همکاران، ۱۹۹۴). در عمل ابزارهای VLF تجاری تنها مؤلفه قائم و یک مؤلفه افقی میدان مغناطیسی را اندازه‌گیری می‌کنند. جهت X را به مثابه جهت راستای ساختار زمین‌شناسی و ترجیحاً در امتداد فاصله تا فرستنده VLF مورد استفاده در نظر می‌گیریم. محور Y مسیر پروفیل است. برای هر سایت، تابع تبدیل، که تیر اسکالر، B_{sca} خوانده می‌شود، به صورت زیر برآورد می‌شود:

$$H_z = B_{sca} H_y \quad (2)$$

فقط زمانی که $A=0$ باشد، تیر B مساوی با B_{sca} است. برای یک زمین دوبعدی (2D) تیر در طول پروفیل تغییر می‌کند به طوری که قوی‌ترین گرادینانها را در تباین‌های هدایت ویژه نشان می‌دهد. تیر یک کمیت مختلط با

۳ تفسیر داده‌های VLF هوابرد

تفسیر کیفی داده‌های هوابرد توسط پدرسن و اسکوتی (۲۰۰۴) از طریق نمایش تفاوت بین نقشه‌های VLF استاندارد و تانسور VLF نشان داده شده است. به همین منظور کمیتی ناوردا از تیپر، که پیکر (peaker) خوانده می‌شود، به کار می‌رود. پیکر را پدرسن و همکاران (۱۹۹۴) به صورت دیورژانس افقی بردار تیپر تعریف می‌کنند:

$$p = \frac{\partial A}{\partial x} + \frac{\partial B}{\partial y} = \nabla_h \cdot (A, B) \quad (3)$$

که به ویژه برای اهداف به نقشه در آوردن (mapping) مفید است، چون روی رسانا مقدار بیشینه دارد و تقریباً متناسب با میدان مغناطیسی عمودی از یک منبع به طور عمودی قطبیده است، با فرض اینکه هدایت ویژه الکتریکی همان جسم متناسب با مغناطیس‌شوندگی‌اش باشد.

تفسیر کمی و مدلسازی داده‌های VLF را همیشه (۱۹۹۴) عملی ساخته است. او روشن ساخت که وارون‌سازی دوبعدی منظم داده‌های VLF تک بسامد می‌تواند اطلاعات جامعی درباره ساختار هدایت‌ویژه الکتریکی زیرسطحی به دست دهد. به تازگی گروه‌های بیشتری با داده‌های VLF کار کرده‌اند. از این میان بتق و همکاران (۱۹۹۱)، چوتیو و همکاران (۱۹۹۶) و کایکونن و شارما (۲۰۰۱) روی تفسیر کمی داده‌های VLF تأکید ورزیده‌اند. تفسیر همیشه (۲۰۰۰) از داده‌های VLF دوبعدی نشان می‌دهد که هنگامی که داده‌های VLF تک بسامد با یک چگالی جانبی زیاد جمع‌آوری می‌شوند، می‌توان اندازه‌گیری‌ها را برای شناخت اجزای اصلی توزیع مقاومت ویژه زیرسطحی به کار برد. پرسن (۲۰۰۱) مدل‌سازی مصنوعی و وارون‌سازی داده‌های VLF تک و چند بسامدی را برای ساختارهای دوبعدی ساده عملی ساخته است.

فرایندهای وارون‌سازی و مدل‌سازی نسبتاً ارزان که در اصل برای وارون‌سازی داده‌های مگنتوتلوریک (MT)، استانداردند همانطور که در مقاله‌های اسکوتی و پدرسن (۲۰۰۱ و ۲۰۰۴) نشان داده شده است، حتی روی داده‌های هوابرد با چگالی زیاد مورد استفاده قرار می‌گیرند. با استفاده از داده‌های مصنوعی از ساختارهای دوبعدی و سه‌بعدی، مسئله قدرت تشخیص داده‌های VLF را نیز، پدرسن و اسکوتی (۲۰۰۴) و اسکوتی و پدرسن (۲۰۰۴) مورد بررسی قرار داده‌اند.

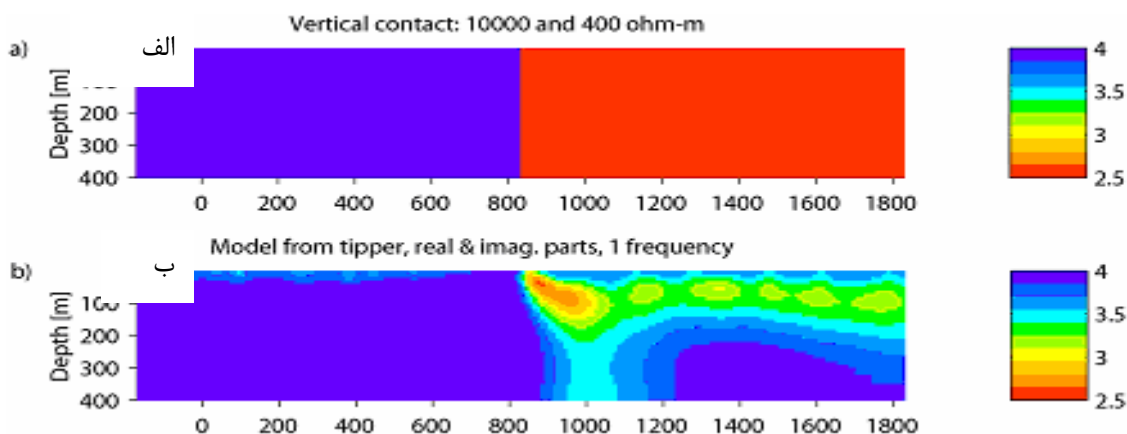
در این مقاله، برای وارون‌سازی دوبعدی تیپر که از داده‌های VLF محاسبه شده است، رهیافت سیرپون و اراپورن و ایگبرت (۲۰۰۰) استفاده شده است.

۴ وارون‌سازی دوبعدی داده‌های تیپر

فقط تعداد اندکی برنامه برای وارون‌سازی داده‌های تیپر، بدون در نظر گرفتن اندازه‌گیری‌های میدان الکتریکی وجود دارد. رهیافت وارون‌سازی دوبعدی اکام (Occam) از دیگروت-هدلین و کانستبل (۱۹۹۰) قادر به برگرداندن داده‌های تیپر است. این رهیافت بسیار خوب کار می‌کند و در رسیدن به مدل هموار با بهترین برازش، پایدار است. اما با در نظر گرفتن مقدار زیاد داده مورد نیاز در مطالعات هوابرد، بسیار وقت‌گیر است. وارون‌سازی دوبعدی سیرپیان و اراپورن و ایگبرت (۲۰۰۰) که در اصل برای مطالعات مگنتوتلوریک (MT) عمیق طراحی شده است، ابزاری بسیار قوی برای مدل‌سازی کمی داده‌های VLF و TVLF فراهم می‌آورد.

۵ نتایج

مدلی مصنوعی به صورت یک همبری قائم (۴۰۰ اهم متر/۱۰۰۰۰ اهم متر) که برای آزمایش قدرت تفکیک رهیافت وارون‌سازی دوبعدی سیرپیان و اراپورن و ایگبرت



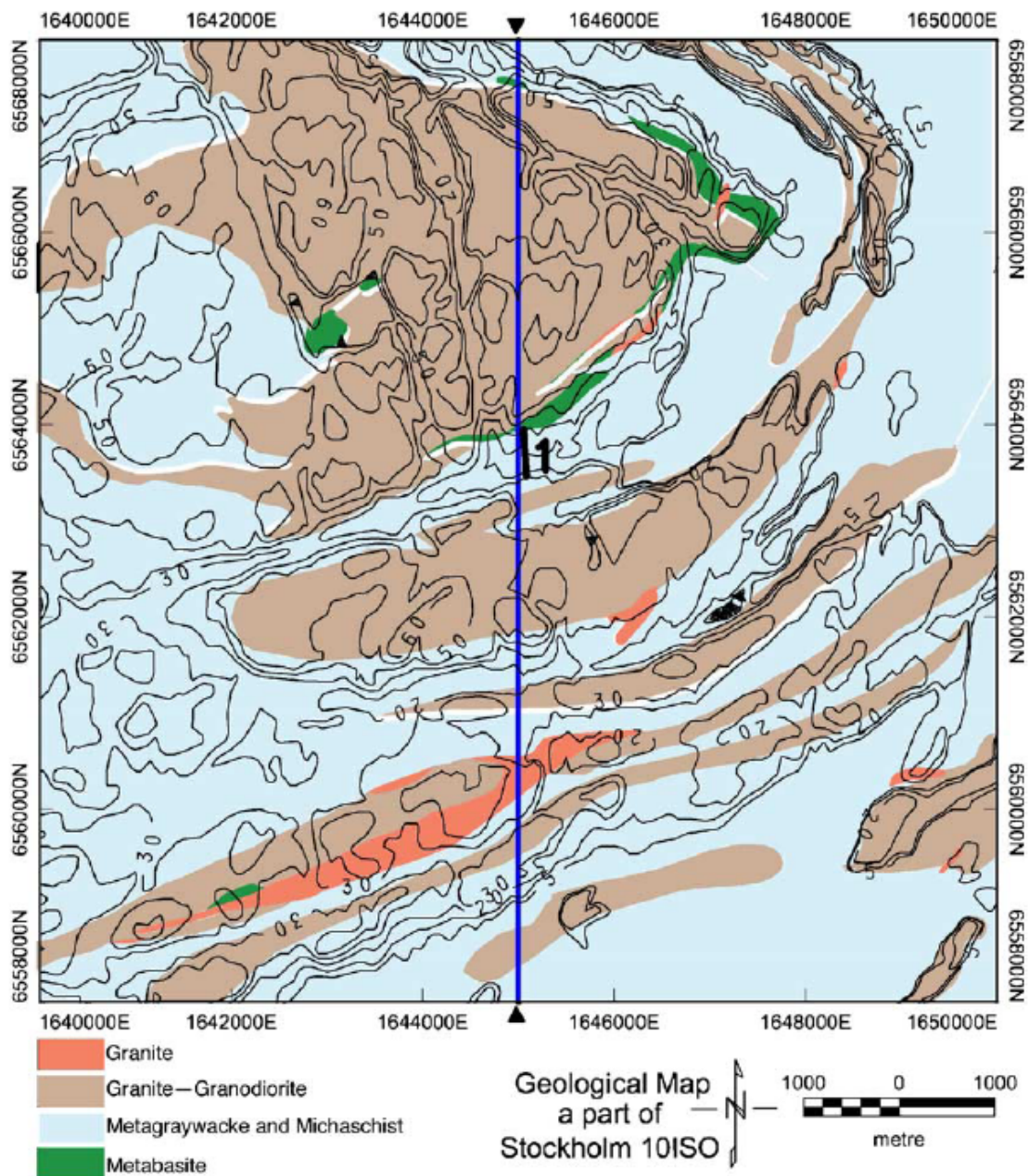
شکل ۳. تأثیر به کارگیری هر دو بخش حقیقی و مجازی تیپر و نتایج حاصل از وارون‌سازی دوبعدی داده‌ها از یک همبری قائم (۴۰۰ اهم‌متر/۱۰۰۰۰ اهم‌متر). الف) مدل همبری عمودی (ب) مدل ناشی از وارون‌سازی قسمت‌های حقیقی و مجازی تیپر در بسامد ۱۶ کیلوهرتز.

متر برداشت شده‌اند. خط پرواز به طول ۱۰ کیلومتر در مسیر N-S بوده که به خوبی با راستای ساختارهای عمده زمین‌شناسی ناحیه سازگار است (یعنی تقریباً عمود بر راستای $N60^{\circ}E$ ساختارها است). داده‌ها و نتایج حاصل از وارون‌سازی آنها در شکل (۵) نشان داده شده‌اند. برای مقایسه، بخشی از نقشه زمین‌شناسی در امتداد پروفیل در شکل (۵) الف) آمده است. قسمت‌های حقیقی و مجازی تیپر اسکالر و پاسخ‌های مدل در شکل (۵) ب) نشان داده شده‌اند و در نهایت، مقطع مقاومت ویژه-عمق حاصل از وارون‌سازی دوبعدی در شکل (۵) ج) آمده است. همانطور که مشاهده می‌شود توافق خوبی بین داده‌های اندازه‌گیری شده و پاسخ‌های مدل وجود دارد. با توجه به شکل، دو رسانای عمده در فواصل ۴۰۰۰-۳۰۰۰ کیلومتر و ۶۰۰۰-۵۰۰۰ کیلومتر روی پروفیل مشاهده می‌شود که هر دو آنها با موقعیت دگرگونی‌های رسوبی موجود در منطقه سازگارند.

با یک سطح خطای (Error floor) 0.02 روی قسمت‌های حقیقی و مجازی تیپر، میانگین برازش داده‌ها به روش جذر میانگین مربعی (RMS) حدود $1/5$ است.

(۲۰۰۰) تهیه شده، در شکل (۳) نشان داده شده است. از یک تک بسامد ۱۶ کیلوهرتز برای ایجاد داده‌های مصنوعی استفاده شده است. تأثیر به کارگیری هر دو بخش حقیقی و مجازی تیپر و نتایج حاصل از وارون‌سازی دوبعدی داده‌ها در شکل (۳) ب) نشان داده شده است. داده‌های VLF تک بسامد می‌توانند رساناها را به طور جانبی و همچنین در عمق به خوبی تشخیص دهند.

مطالعات VLF هوابرد با استفاده از سیگنال‌های تک بسامد از فرستنده‌های VLF دوردست، فن‌های سریعی برای تهیه نقشه‌های مقاومت ویژه زیرسطحی به ویژه در کشورهایی نظیر سوئد و کانادا هستند که رسوبات پوشاننده سطحی نازکی دارند. به‌منظور نشان دادن توانایی روش VLF تک بسامد در تهیه اطلاعات کمی مقاومت ویژه زیرسطحی، نتایج وارون‌سازی دوبعدی داده‌های VLF هوابرد در طول یک پروفیل در منطقه استکهلم شکل (۴) با ارتفاع پرواز ۷۰ متر و بسامد ۱۶ کیلوهرتز در شکل (۵) نشان داده شده است. با استفاده از سیگنال‌های فرستنده راگبی (Rugby) واقع در انگلستان، داده‌های VLF، در طول خط پرواز با فاصله نمونه‌برداری حدود ۱۷

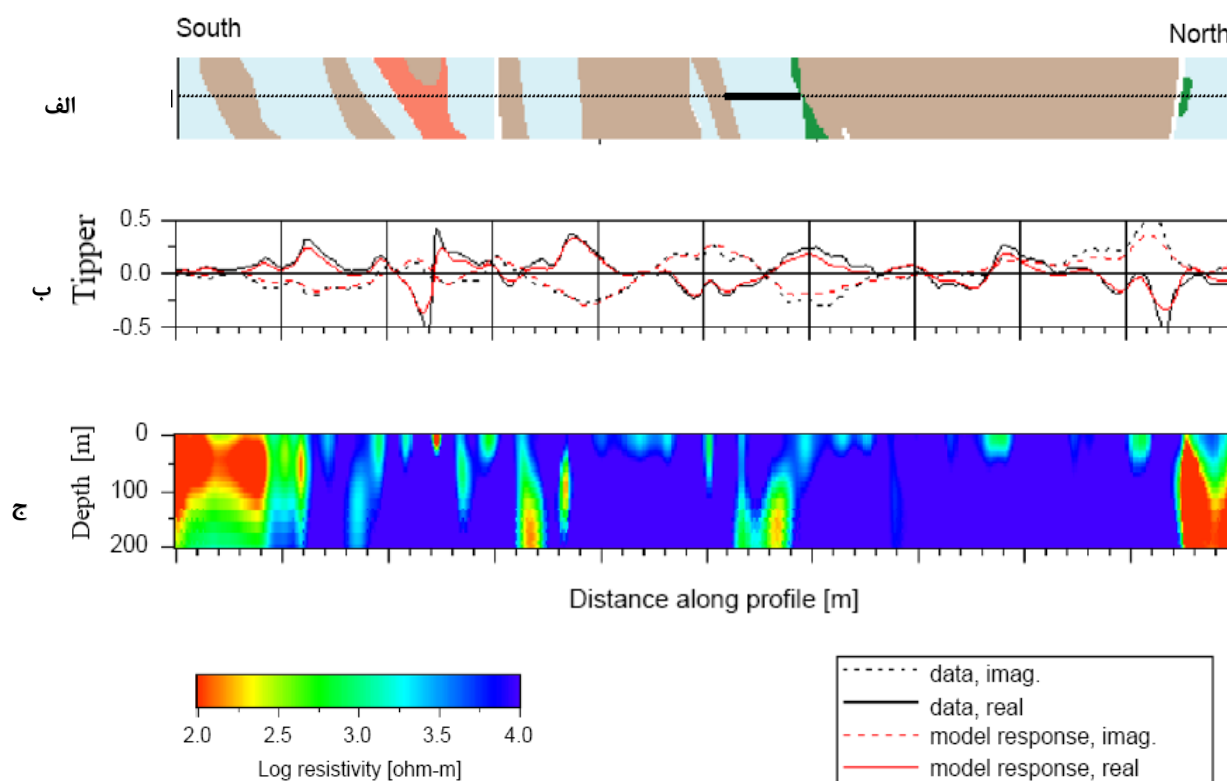


شکل ۴. نقشه زمین‌شناسی ناحیه مورد مطالعه واقع در منطقه استکهلم به همراه پرندهای توپوگرافی. خط شمالی-جنوبی آبی‌رنگ معرف موقعیت پروفیل برداشت داده‌های VLF هوابرد می‌باشد.

۶ نتیجه‌گیری و بحث

وارون‌سازی دوبعدی منظم روی داده‌های صحرایی و مصنوعی، برای بررسی مدل‌های گرفته‌شده از روش VLF استاندارد صورت گرفته است. در همین راستا نتیجه‌گیری می‌شود که وارون‌سازی همزمان قسمت‌های حقیقی و

مجازی تیر، مدل‌های با قدرت تفکیک جانبی عالی و حتی با قدرت تفکیک عمق بیشتر را، هنگام نفوذ امواج الکترومغناطیسی تخت به رساناهای بالاتر، فراهم می‌کند. تفسیر آنومالی‌های VLF روی یک ساختار شامل واحدهای رسانا در یک زمینه مقاوم، می‌تواند با استفاده از



شکل ۵. وارون سازی دوبعدی داده های صحرایی تیپر. الف) برشی از نقشه زمین شناسی ناحیه استکهلم در طول پروفیل. رنگ آبی نشانگر رسوب های دگرگونی رسانا و رنگ قهوه ای نشانگر گرانیت های مقاوم است. ب) برازش داده ها (data fit)، داده های هوا برد تهیه شده است. ج) مدل دوبعدی به دست آمده در آخرین تکرار.

- from VLF-EM data using linear filtering. *Geophys. Prosp.*, **44**, 215- 232.
- De Groot- Hedlin, C. and Constable, S., 1990, Occam's inversion to generate smooth, two-dimensional models from magnetotelluric data. *Geophysics*, **55**, 1613-1624.
- Fischer, G., Le Quang, B. V. and Muller, I., 1983, VLF ground surveys, a powerful tool for the study of shallow two-dimensional structures: *Geophysical Prospecting* **31**, 977- 991.
- Guérin, R., Tabbagh, A. and Anderieux, P., 1994, Field and/or resistivity mapping in MT-VLF and implications for data processing. *Geophysics*, **59**, 1695- 1712.
- Kaikkonen, P. and Sharma, S. P., 1998, 2D nonlinear joint inversion of VLF and VLF-R data using simulated annealing. *J. Appl. Geophys.*, **39**, 155- 176.
- Kaikkonen, P. and Sharma, S. P., 2001, 'Acomparison of performances of linearized and global nonlinear 2- D inversions of VLF and VLF- R electromagnetic data', *Geophysics* **66**, 462- 475.

دیگر روش ها نظیر DC ژئوالکترونیک و اندازه گیری های رادیومغناطیسی در طول بعضی از پروفیل ها آزمایش و تکمیل شود. بنابراین به راحتی می توان به نتایج حاصل از بررسی VLF بزرگ مقیاس، برای به نقشه درآوردن مقاومت ویژه الکتریکی و به ویژه تغییرات آن در چند ده متر بالایی پوشش رسوبی اتکا کرد.

منابع

- Beamish, D., 1994, Two-dimensional, regularized inversion of VLF data. *J. Appl. Geophys.*, **32**, 357- 374.
- Beamish, D., 1998, Three- dimensional modeling of VLF data. *J. Appl. Geophys.*, **39**, 63- 76.
- Beamish, D., 2000, Quantitative 2D VLF data interpretation. *J. Appl. Geophys.*, **45**, 33- 47.
- Chouteau, M., Zhang, P. and Chapellier, D., 1996, Computation of apparent resistivity profiles

- McNeill, J. D. and Labson, V. F., 1991, Geological mapping using VLF radio fields. In: Nabighian M. N. (ED.), *Electromagnetic methods in applied geophysics, part B: Application*. SEG, Tulsa, 521- 640.
- Oskooi, B. and Pedersen L. B., 2001, Processing and Interpretation of tensor VLF Data. A report to the Geological Survey of Sweden.
- Oskooi, B. and Pedersen, L. B., 2004, Comparison between VLF and RMT methods. A combined tool for mapping conductivity changes in the sedimentary cover. *J. Appl. Geophys* **57**, 227- 241.
- Oskooi, B. and Pedersen, L. B., 2006, Resolution of airborne VLF data. *J. Appl. Geophys*, in press.
- Paal, G., 1965, Ore prospecting based on VLF-radio signals: *Geoexploration* **3**, 139- 147.
- Pedersen, L. B., 1998, Tensor VLF measurements: Our first experiences. *Expl. Geophys.*, **29**, 52-57.
- Persson, L., 2001, Plane wave electromagnetic measurements for imaging fracture zones. Ph. D. thesis, Uppsala University, Uppsala Dissertations from the Faculty of Science and Technology 30. ISBN 91-554-5028-8.
- Pedersen, L. B., Qian, W., Dynesius, L. and Zhang, P., 1994, An airborne tensor VLF system. From concept to realization: *Geophysical Prospecting* **42**, 863-883.
- Pedersen, L. B. and Oskooi, B., 2004, Airborne VLF measurements and variations of ground conductivity: a tutorial. *Surveys in Geophysics* **25**, 151-181.
- Sharma, S. P. and Kaikkonen, P., 1998, Two-dimensional non-linear inversion of VLF-R data using simulated annealing. *Geophys. J. Int.*, **133**, 649-668.
- Siripunvaraporn, W. and Egbert, G., 2000, An efficient data- subspace inversion method for two- dimensional magnetotelluric data. *Geophysics*, **65**, 791-803.
- Tabbagh, A., Bendritter, Y., Andrieux, P., Decriaud, J. P. and Guerin, R., 1991, VLF resistivity mapping and verticalization of the electric field. *Geophys. Prosp.*, **39**, 1083-1097.