

کاربرد روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته در تعیین موقعیت بی‌هنجری‌های میدان پتانسیل

عالیه یوسفی طبس^۱، حمید آقاجانی^{۲*}

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد، گروه ژئوفیزیک، دانشکده مهندسی معدن، نفت و ژئوفیزیک، دانشگاه صنعتی شهرورد

۲- دانشیار، گروه ژئوفیزیک، دانشکده مهندسی معدن، نفت و ژئوفیزیک، دانشگاه صنعتی شهرورد

(دریافت ۱۲/۰۳/۱۳۹۷، پذیرش ۰۵/۰۷/۱۳۹۷)

چکیده

تعیین موقعیت بی‌هنجری‌های میدان پتانسیل یکی از اهداف پردازش داده‌ها است که با استفاده از روش‌های مختلفی مانند گرادیان کل نرمال شده انجام می‌شود. روش گرادیان کل نرمال در تفسیر داده‌های ژئوفیزیکی یک روش نیمه کمی و نیمه خودکار است که با تبدیل فوریه مشکلات ناشی از کاربرد فیلتر ادامه فروسو در عبور از منبع بی‌هنجر را رفع می‌کند. نتایج حاصل از این روش در صورتی که تعداد هارمونیک‌ها در سری فوریه مورد استفاده به درستی انتخاب شود، دقت مناسبی دارند. روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته به وسیله آنالیز دو منحنی آهنگ اثری آنومالی‌های بازسازی شده و منحنی عمق بر حسب تغییرات تعداد هارمونیک‌ها، راه حل مناسبی برای انتخاب تعداد هارمونیک‌های بهینه ارایه می‌کند. این روش روی مدل‌های مصنوعی اعمال شده و نتایج رضایت‌بخشی به دست آمده است. همچنین روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته برای تعیین موقعیت توده بی‌هنجر کانسار جلال‌آباد استفاده شده است. نتیجه این بررسی نشان می‌دهد که با استفاده از روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته می‌توان تعداد هارمونیک‌های بهینه و موقعیت توده‌های بی‌هنجر را از روی بی‌هنجری‌های میدان پتانسیل تعیین کرد.

کلمات کلیدی

گرادیان کل نرمال بهبود یافته، تعداد هارمونیک بهینه، تبدیل فوریه، موقعیت بی‌هنجری.

*نویسنده مسئول و عهده دار مکاتبات Email: haghajani@shahroodut.ac.ir

فروسوی گرادیان کل نرمال داده‌های ژئوفیزیکی است. در روند ادامه فروسو با عبور از منبع بی‌هنجاری معمولاً نتایج ناپایدار و نوسانات بیشتر می‌شود. عملگر گرادیان کل نرمال به دلیل استفاده از مشتق‌های اول تابع پتانسیل، قابلیت حذف اغتشاشاتی که در فرآیند تفسیر ادامه فروسوی یک میدان پتانسیل به وجود می‌آیند، را دارد. در نتیجه امکان محاسبه ادامه فروسو در نواحی نزدیک یا زیر منبع بی‌هنجار وجود دارد [۲۴،۳-۲۲]. روش گرادیان کل نرمال فقط شامل یک فرآیند ساده محاسباتی ادامه فروسو است که به حالت نیمه‌خودکار استفاده می‌شود. این روش نیاز به پارامترهای اولیه هندسی یا فرضیاتی در مورد خواص زمین‌شناسی ندارد و می‌توان به طور مستقیم برای به دست آوردن عمق منبع بی‌هنجار از آن استفاده کرد [۲۰،۲۱]. بیشینه و کمینه‌های گرادیان کل نرمال در تشخیص مرکز توده‌های متراکم و عمق بالای دایک‌هایی با وسعت عمقی نامحدود مفید است [۱۱،۱۷].

با توجه به نقش اساسی ادامه فروسو در روش گرادیان کل نرمال، ثبات ادامه فروسو به طور مستقیم صحت این روش را تعیین می‌کند، بنابراین باید یک ادامه فروسو پایدار در فرآیند محاسبات استفاده شود. الگوریتم ادامه فروسوی روش گرادیان کل نرمال با استفاده از سری‌های فوريه با یک فیلتر هموارسازی اجرا می‌شود [۲۰]. مقدار گرادیان کل نرمال وابستگی زیادی به تعداد جملات سری فوريه دارد و تغییر کوچک در تعداد جملات آن سبب تغییرات بزرگی در مقدار گرادیان کل نرمال خواهد شد [۵،۲۳،۲۵]. این پارامتر معمولاً با سعی و خطأ تعیین می‌شده است [۱۱،۲۳،۵] با وجود موثر بودن سعی و خطأ اما از آنجا که وابسته به نظر مفسر است امکان ایجاد ابهام در تخمین عمق وجود دارد و ممکن است نتایج به دست آمده دقت کافی نداشته باشد [۱۹]. بنابراین یک معیار مناسب و قابل اعتماد برای تعیین تعداد هارمونیک‌های بھینه برای محاسبه سری فوريه مورد استفاده در روش گرادیان کل نرمال لازم است. روش بیشینه نسی مقدار گرادیان کل نرمال برای انتخاب تعداد هارمونیک‌های بھینه ارایه شده است [۱۱،۳]. این روش به صورت تابعی از تعداد هارمونیک‌ها، بدون نیاز به داده‌های اولیه مانند نتایج عملیات حفاری، تعداد بھینه هارمونیک‌ها برای محاسبه ضرایب سری فوريه را تعیین می‌کند. همچنان روش گرادیان کل نرمال بھبودیافته با استفاده از معیار جدیدی برای تعیین تعداد هارمونیک‌ها بھینه معرفی شده است [۱۹].

۱- مقدمه

روش‌های میدان پتانسیل از روش‌های پرکاربرد در زمینه بررسی‌های مقدماتی و تفصیلی ساختارهای زمین‌شناسی‌اند. میدان پتانسیل مشاهده‌ای، حاصل از توزیع منابع مختلف در فواصل عمقی متفاوت است. روش‌های مختلفی برای تعیین ویژگی‌های ساختاری و تخمین عمق منابع بی‌هنجار با استفاده از داده‌های میدان پتانسیل توسعه یافته‌اند. این روش‌ها در بیشتر موارد به وسیله الگوریتم‌هایی که به صورت عددی برنامه‌ریزی شده‌اند، توصیف می‌شوند، که معمولاً از دیدگاه اجرای کار پردازش به روش‌های خودکار و نیمه‌خودکار دست‌بندی می‌شوند [۱].

ادامه فروسو روشی برای محاسبه میدان در فواصل نزدیک‌تر به منبع است و بنابراین منجر به وضوح بهتری از وضعیت قرارگیری ساختارها و اجسام بی‌هنجار زیرسطحی می‌شود. این روش برای بررسی داده‌های بدون نویه عملکرد خوبی دارد اما حساسیت زیاد نسبت به نویه باعث محدودیت استفاده از این فیلتر می‌شود [۲]. در تهیه نقشه‌های ادامه فروسو، محاسبات در بعد فرکانس و عدد موج انجام می‌گیرد و با توجه به وجود نویه در داده‌ها، اثر نویه در تحلیل فوريه داده‌ها به صورت بسامده‌هایی با دامنه زیاد باعث مخدوش شدن محاسبات می‌شود. با بهره‌گیری از فیلتر پایین‌گذر می‌توان این اثر مخرب را از بین برداشتی با این کار مقداری از اطلاعات همراه سیگنال مورد نظر نیز از بین می‌رود، این یکی از مشکلات اساسی در تهیه نقشه‌های ادامه فروسو است [۳]. برخلاف موارد یاد شده، پژوهشگران ژئوفیزیک به دلیل سرعت بالا، هزینه پایین و توانایی این روش در تعیین حدود افقی و قائم منابع زمین‌شناسی، به ویژه در مواردی که هیچ داده ژئوفیزیکی دیگر یا داده حفاری وجود ندارد، علاقه‌مند به استفاده از این روش هستند [۴،۳]. پژوهشگران برای بهبود روش ادامه فروسو از روش‌های مختلفی از جمله گرادیان کل نرمال [۵]، مشتق قائم مرتبه دوم کامل [۶] و تبدیل فوريه سریع [۷] استفاده کردند. روش گرادیان کل نرمال اولین بار توسط بزرگین برای اکتشاف مخازن نفت با استفاده از داده‌های گرانی معرفی و استفاده شده است [۵]. همچنان اولین کاربرد این روش در تفسیر داده‌های مغناطیسی توسط بزرگین و همکاران بررسی شده است [۱]. در سال‌های بعد تئوری این روش توسط پژوهشگران زیادی توسعه یافته است [۸-۲۱،۳].

مفهوم اصلی روش گرادیان کل نرمال مشابه ادامه

مقادیر بیهنجاری‌های گرانی و مغناطیسی با استفاده از سری فوریه سینوسی در دامنه $(-L, L)$ و اعماق مختلف z چنین تعریف شده است [۵].

$$\Delta g(x, z) = \sum_{n=1}^N B_n \sin \frac{\pi n x}{L} e^{\frac{\pi n z}{L}} \quad (2)$$

که در آن:

L : طول نیم‌رخ برداشت

N : تعداد هارمونیک‌ها

B_n : ضرایب هارمونیک‌های سینوسی است.

نسبت طول نیم‌رخ به عمق باید حداقل ۱۰ باشد که نتایج حاصل درست باشد و برای نسبت‌های کمتر، از دقت این روش کاسته می‌شود.

$$B_n = \frac{2}{L} \int_0^L \Delta g(x, 0) \sin\left(\frac{\pi n x}{L}\right) dx \quad (3)$$

روش‌های عددی گوناگونی از جمله روش ذوزنقه، روش یک سوم سیمپسون و روش فیلیون برای محاسبه ضرایب هارمونیک‌های سینوسی وجود دارد که در این مقاله از روش ذوزنقه استفاده شده است.

برای همگرایی سری فوریه استفاده شده در رابطه ۲ که متناظر با بیهنجاری گرانی است، شرط لازم آن است که شرایط دیریکله برقرار باشد [۲۶].

برای حذف نوساناتی که در هنگام محاسبه بیهنجاری میدان پتانسیل و گرادیان‌های آن در راستای افقی و قائم در روش ادامه فروسو در میدان پتانسیل ظاهر می‌شود، سری فوریه سینوسی مورد استفاده در رابطه ۲ در تابع هموارکننده‌ای به نام q_m که اثر پایدارکننده روی عملگر گرادیان کل نرمال دارد، ضرب می‌شود [۲۴، ۵].

$$q_m = \left(\frac{\sin \frac{\pi n}{N}}{\frac{\pi n}{N}} \right)^{\mu} \quad (4)$$

که در آن:

μ : عدد صحیحی نمایانگر درجه هموارکنندگی است و میزان انحنای تابع q_m را کنترل می‌کند. برای μ می‌توان هر عدد صحیحی انتخاب کرد ولی بررسی‌ها نشان می‌دهد که مقدار ۲ برای آن نتایج منطقی در روش ادامه فروسو ارایه می‌دهد [۵، ۱۰، ۲۴، ۲۵]. تابع q_m معروف به جمله هموارکننده لانکزوس برای حذف اثر گیبس در تبدیلات فوریه استفاده

در این مقاله با استفاده از مدل‌های مصنوعی به بررسی و مقایسه روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته و روش گرادیان کل نرمال که برای تعیین تعداد هارمونیک‌های بهینه از روش بیشینه نسبی مقدار گرادیان کل نرمال استفاده می‌کند، پرداخته می‌شود. سپس برای تفسیر بیهنجاری مغناطیسی واقعی کانسار جلال‌آباد از این دو روش استفاده می‌شود.

۲- روش‌شناسی کار

۱- روش گرادیان کل نرمال

اولین بار روش گرادیان کل نرمال دو بعدی در یک نقطه، توسط بزرگین با استفاده از مشتق‌ات افقی و قائم مرتبه اول بیهنجاری گرانی به صورت رابطه ۱ بیان شد [۵]. با توجه به اینکه میدان‌های گرانی و مغناطیسی میدان پتانسیل‌اند از این فرمول برای تعیین گرادیان کل نرمال داده‌های مغناطیسی که برگردان به قطب شده باشند نیز می‌توان استفاده کرد.

$$G_N(x, z) = \frac{G(x, z)}{G_m(z)} = \frac{\sqrt{\left[\left(\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial x} \right)^2 + \left(\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial z} \right)^2 \right]^\nu}}{\frac{1}{M} \sum_0^M \sqrt{\left[\left(\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial x} \right)^2 + \left(\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial z} \right)^2 \right]^\nu}} \quad (1)$$

که در آن:

$G_N(x, z)$: گرادیان کل نرمال در دو بعد در نقطه (x, z)
 $G(x, z)$: گرادیان کل بیهنجاری گرانی در هر نقطه مشاهده‌ای

$G_m(z)$: متوسط گرادیان کل بیهنجاری‌های گرانی در افق ثابت z
 M : تعداد نقاط

$\partial \Delta g(x, z) / \partial x$: گرادیان افقی مرتبه اول بیهنجاری گرانی در نقطه (x, z)
 $\partial \Delta g(x, z) / \partial z$: گرادیان قائم مرتبه اول بیهنجاری گرانی در نقطه (x, z) است.
پarametr ν : درجه عملگری گرادیان کل است که معمولاً عدد یک منظور می‌شود. مقدار گرادیان کل نرمال یک مقدار بدون بعد است.

بی‌هنگاری به طور کامل بازسازی نمی‌شود؛ مرحله گذار که سیگنال بازسازی شده شامل بیشینه بازسازی سیگنال مطلوب با کمترین نویه است و مرحله ثابت (تقریباً افقی) که سیگنال بازسازی شده شامل مقادیر زیادی نویه فرکانس بالا است. تعداد هارمونیک‌های بهینه از مرحله گذار به وسیله تعادل بین سیگنال و نویه انتخاب می‌شود. برای تعیین نقطه احنای منحنی E_r ، منحنی عمق نقاط بیشینه گرادیان کل نرمال محاسبه شده با تعداد هارمونیک‌های مختلف رسم می‌شود، قسمتی از منحنی عمق که منطبق بر مرحله گذار است به شکل ۷ با یک دنباله بلند است؛ مقدار گوشه بالای سمت چپ ۷ بیشینه عمق ادامه فروسو و مقدار N در پایین ترین نقطه ۷ به عنوان تعداد هارمونیک‌های بهینه در نظر گرفته می‌شود.

۳- کاربرد روش روی مدل‌های مصنوعی

برای بررسی دقیق نتایج حاصل از روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته در تشخیص بی‌هنگاری‌ها و تخمین عمق آن‌ها، ابتدا روش روی مدل‌های مصنوعی اعمال شده است.

۳-۱- مدل استوانه افقی مغناطیسی

داده‌های مغناطیسی مصنوعی از یک استوانه افقی نامحدود که به طور قائم در نیمکره شمالی پلازیزه شده باشد، محاسبه شده است که ویژگی‌های این مدل به این شرح است: موقعیت افقی مرکز استوانه افقی در مرکز مختصات؛ عمق مرکز ۳ کیلومتر؛ شاعع 0.5 کیلومتر؛ درصد حجمی منیتیت موجود در این توده استوانه‌ای شکل 45 درصد و خودپذیری منیتیت در سیستم cgs : طول پروفیل مغناطیسی 40 کیلومتر و فاصله نمونه‌برداری 10 کیلومتر است. به داده‌های حاصل از این پروفیل 5 درصد نویز تصادفی اضافه شده است. در صورتی که مولفه قائم شدت میدان مغناطیسی زمین 0.06 اورستد باشد اثر بی‌هنگاری مغناطیسی حاصل از این استوانه در دو حالت بدون نویز و حاوی 5 درصد نویز در شکل ۱ نشان داده شده است. مقادیر گرادیان کل نرمال بهبود یافته از سطح زمین تا عمق 5 کیلومتر در 101 لایه با فواصل یکسان 0.05 کیلومتر محاسبه شده است.

منحنی‌های E_r ، بیشینه گرادیان‌های کل نرمال و عمق بیشینه گرادیان‌های کل نرمال محاسبه شده برای تعداد هارمونیک‌های مختلف، در شکل ۲ (الف-ب) نشان داده شده است. به وسیله تحلیل و بررسی ترکیبی منحنی E_r و منحنی

شده است [۳].

بنابراین گرادیان‌های افقی و قائم رابطه ۲ به صورت زیر محاسبه می‌شوند:

$$\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial x} = \frac{\pi}{L} \sum_{n=1}^N n B_n \cos\left(\frac{\pi n x}{L}\right) e^{\frac{\pi n z}{L}} \left(\frac{\sin \frac{\pi n}{N}}{\frac{\pi n}{N}} \right)^{\mu} \quad (5)$$

$$\frac{\partial \Delta g(x, z)}{\partial z} = \frac{\pi}{L} \sum_{n=1}^N n B_n \sin\left(\frac{\pi n x}{L}\right) e^{\frac{\pi n z}{L}} \left(\frac{\sin \frac{\pi n}{N}}{\frac{\pi n}{N}} \right)^{\mu} \quad (6)$$

با جایگذاری رابطه‌های ۵ و ۶ در رابطه ۱ مقدار گرادیان کل نرمال محاسبه می‌شود.

۲-۲- انتخاب تعداد هارمونیک‌های بهینه

همان‌طور که بیان شد، مقدار گرادیان کل نرمال بستگی زیادی به تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده در محاسبه سری فوریه دارد. با توجه به اینکه بی‌هنگاری‌ها مجموع بی‌هنگاری‌های اصلی و نویه‌های تصادفی‌اند با معرفی کمیت E_r که آهنگ انرژی بی‌هنگاری‌های بازسازی شده به انرژی بی‌هنگاری‌های اصلی است روشی برای محاسبه تعداد هارمونیک‌های بهینه معرفی شده است [۱۹].

$$E_r(N) = \frac{E_{rec}(N)}{E_{ori}} = \frac{\sum \Delta g_{rec}^2(N)}{\sum \Delta g_{ori}^2} \quad (7)$$

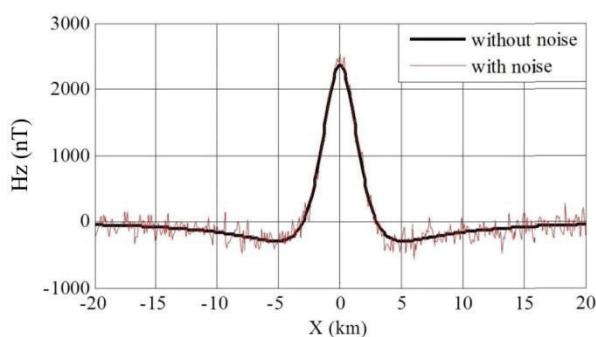
$$\Delta g_{rec}(N) = \sum_{n=1}^N B_n \sin\left(\frac{\pi n x}{L}\right) \quad (8)$$

که در آن:

E_{rec} : انرژی بی‌هنگاری‌های بازسازی شده با اولین ضرایب N
 E_{ori} : انرژی بی‌هنگاری‌های اصلی
 $\Delta g_{rec}(N)$: بی‌هنگاری‌های بازسازی شده در سطح اندازه‌گیری با اولین ضرایب فوریه N است.

منحنی E_r سه مرحله دارد: مرحله صعود که سیگنال

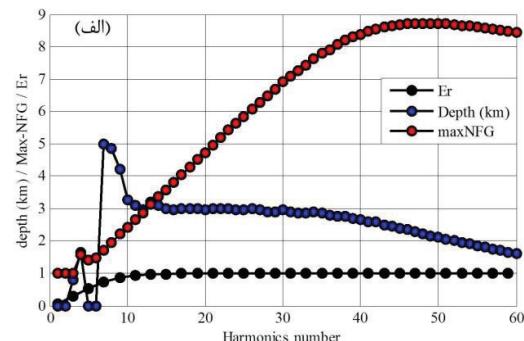
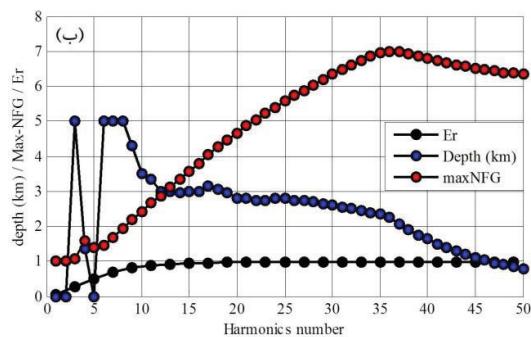
شده است. مقاطع دو بعدی گرایدیان کل نرمال بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=49$ و $N=36$ در شکل ۴ (الف-ب) نشان داده شده و عمق منبع در این دو حالت به ترتیب $2,15$ و $2,25$ کیلومتر تخمین زده شده است.



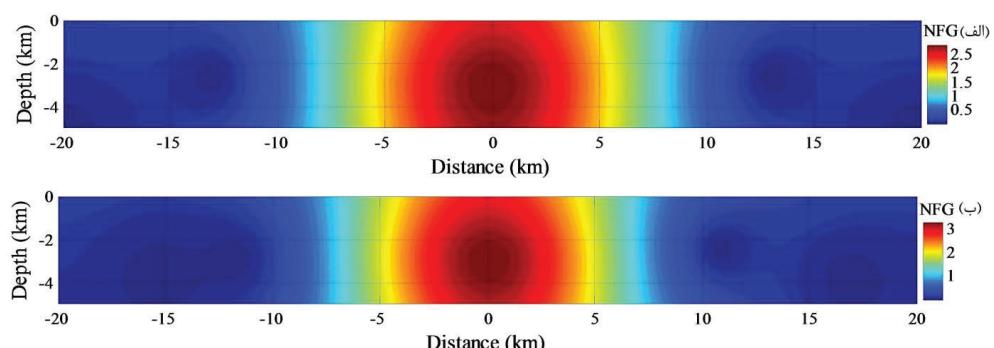
شکل ۱: بی هنجاری مغناطیسی ناشی از مدل مصنوعی استوانه افقی مغناطیسی

عمق بیشینه گرایدیان های کل نرمال در شکل ۲ (الف-ب) برای دو مدل با استفاده از روش گرایدیان کل نرمال بهبود یافته، در حالت بدون نویز و نویزدار به ترتیب تعداد $N=12$ و $N=14$ به $N=14$ عنوان تعداد هارمونیک های بهینه تعیین شده است. مقاطع دو بعدی گرایدیان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای تعداد 12 و 14 هارمونیک در شکل ۳ (الف-ب) نشان داده شده است، عمق مرکزی منبع در هر دو حالت $2,95$ کیلومتر برآورد شده است. به وضوح مقدار بیشینه در این مقاطع با مرکز استوانه مطابقت دارد و همچنین این روش نسبت به نویز پایدار است.

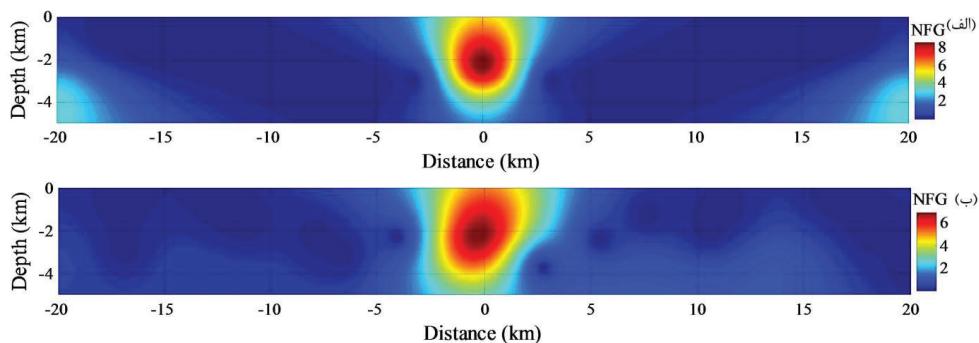
بیشینه گرایدیان های کل نرمال محاسبه شده با استفاده از تعداد جملات هارمونیک مختلف یک منحنی ایجاد می کند که در شکل ۲ (الف-ب) نشان داده شده است. تعداد هارمونیک های بهینه در حالت بدون نویز و نویزدار با استفاده از روش بیشینه نسبی گرایدیان کل نرمال $[11, 3]$ ، به ترتیب 49 و 36 انتخاب



شکل ۲: E_r عمق تخمینی بیشینه گرایدیان های کل نرمال بر اساس تعداد هارمونیک ها، برای بی هنجاری نشان داده شده در شکل (۱): (الف) بدون نویز؛ ب) حاوی ۵ درصد نویز



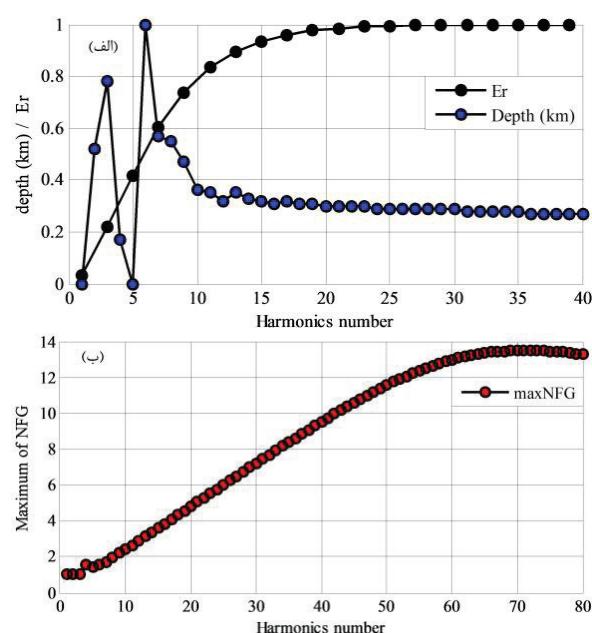
شکل ۳: مقاطع دو بعدی گرایدیان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری مغناطیسی استوانه افقی؛ (الف) بدون نویز؛ ب) حاوی ۵ درصد نویز (تعداد هارمونیک های مورد استفاده به ترتیب 12 و 14 است).



شکل ۴: مقاطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بی هنجاری مغناطیسی استوانه افقی؛ (الف) بدون نویز؛ ب) حاوی ۵ درصد نویز (تعداد هارمونیک های مورد استفاده به ترتیب ۴۹ و ۳۶ است).

(الف) نشان داده شده است. به وسیله تحلیل و بررسی ترکیبی این دو منحنی با استفاده از روش گرadiان کل نرمال بهبود یافته، $N=12$ به عنوان تعداد هارمونیک بهینه برای این مدل تعیین شده است. مقطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=12$ در شکل ۷ نشان داده شده است، با استفاده از مقدار بیشینه در این مقطع عمق منبع 32 کیلومتر برآورده شده است.

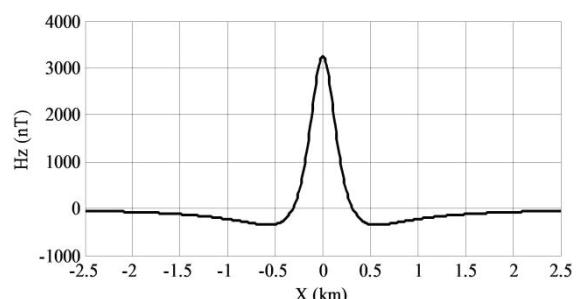
تعداد هارمونیک های بهینه با استفاده از روش بیشینه نسبی گرadiان کل نرمال [۱۱،۳]، عدد ۷۱ انتخاب شده است



شکل ۶: (الف) E_r و عمق تخمینی بیشینه گرadiان های کل نرمال؛ (ب) مقادیر بیشینه گرadiان کل نرمال، بر اساس تعداد هارمونیک ها، برای بی هنجاری نشان داده شده در شکل ۵

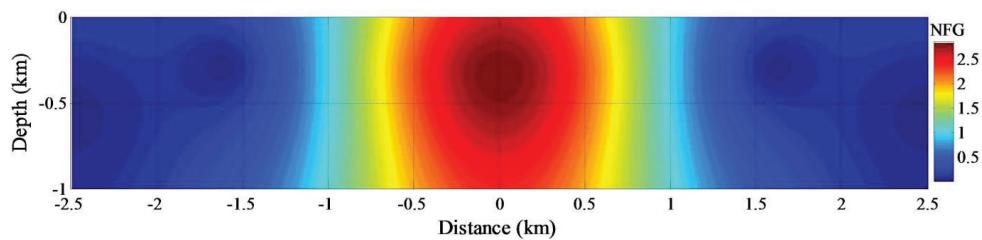
۲-۳- مدل دایک قائم مغناطیسی

داده های مغناطیسی مصنوعی از یک دایک قائم که به طور قائم در میدان مغناطیسی زمین در نیمکره شمالی پلاریزه شده باشد محاسبه شده است که ویژگی های این مدل بدین شرح است: ضخامت 15 کیلومتر ؛ عمق فوقانی 20 کیلومتر ؛ عمق زیرین 5 کیلومتر ؛ درصد حجمی منیتیت موجود در این دایک 12 درصد و خودپذیری منیتیت در سیستم $cgss$ $0.5 \cdot 0.5 \text{ طول پروفیل مغناطیسی} \text{ کیلومتر}$ و فاصله نمونه برداری 10 متر است. در صورتی که مولفه قائم شدت میدان مغناطیسی زمین 0.6 اورست باشد اثر بی هنجاری مغناطیسی حاصل از این مدل در شکل ۵ نشان داده شده است. مقادیر گرadiان کل نرمال بهبود یافته از سطح زمین تا عمق یک کیلومتر در 101 لایه با فواصل یکسان 10 متر محاسبه شده است.

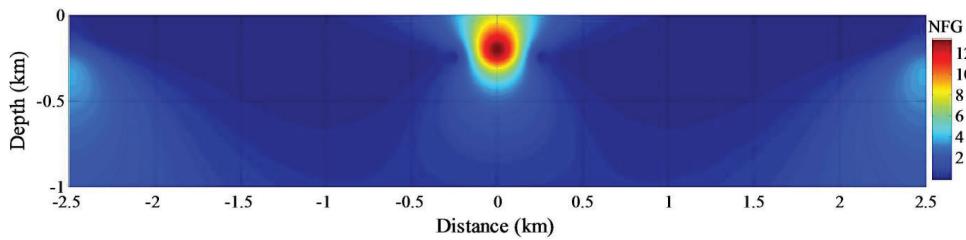


شکل ۵: بی هنجاری مغناطیسی ناشی از مدل مصنوعی دایک قائم مغناطیسی

منحنی های E_r و عمق بیشینه گرadiان های کل نرمال محاسبه شده برای تعداد هارمونیک های مختلف، در شکل ۶

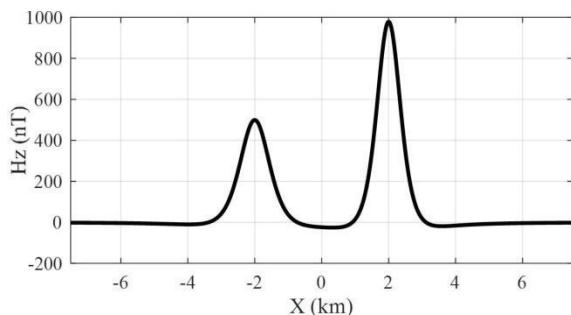


شکل ۷: مقطع دو بعدی گرادیان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری مغناطیسی دایک قائم (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۱۲ است).



شکل ۸: مقطع دو بعدی گرادیان کل نرمال بی هنجاری مغناطیسی دایک قائم (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۷۱ است).

۶۰ اورستد باشد اثر بی هنجاری مغناطیسی حاصل از این مدل در شکل ۹ نشان داده شده است. مقادیر گرادیان کل نرمال بهبود یافته از سطح زمین تا عمق ۳ کیلومتر در ۳۱ لایه با فواصل یکسان ۱۰۰ متر محاسبه شده است.



شکل ۹: بی هنجاری مغناطیسی ناشی از مدل مصنوعی مرکب از دو جسم کروی

منحنی‌های E_r و عمق بیشینه گرادیان‌های کل نرمال محاسبه شده برای تعداد هارمونیک‌های مختلف، در شکل ۱۰ (الف) نشان داده شده است. به وسیله تحلیل و بررسی ترکیبی این دو منحنی با استفاده از روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته، $N=23$ به عنوان تعداد هارمونیک بهینه برای این مدل

(شکل ۶- ب). مقطع دو بعدی گرادیان کل نرمال بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=71$ در شکل ۸ نشان داده شده و عمق منبع ۰.۲ کیلومتر تخمین زده شده است. با مقایسه این دو روش مشاهده می شود که با استفاده از روش گرادیان کل نرمال عمق سطح فوقانی دایک تخمین زده شده است و با استفاده از روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته حدوداً عمق مرکزی دایک تخمین زده است. با توجه به اینکه تعداد هارمونیک‌ها در روش گرادیان کل نرمال خیلی بالاست سرعت انجام محاسبات در روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته بیشتر است.

۳-۳- مدلی مرکب از دو جسم کروی مغناطیسی

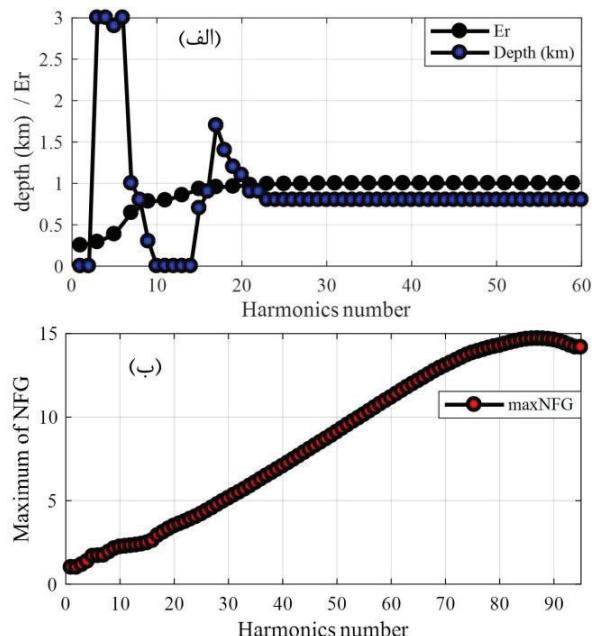
برای طراحی چنین مدلی از دو جسم کروی در عمق‌های مختلف ۱ و ۰.۸ کیلومتر استفاده شده است و داده‌های مغناطیسی مصنوعی این مدل (با فرض اینکه کره‌ها به طور قائم در میدان مغناطیسی زمین در نیمکره شمالی پلازیزه شده باشند) محاسبه شده است. ویژگی‌های این دو جسم بدین شرح است: شعاع ۰.۲ کیلومتر؛ درصد حجمی منیتیت ۰.۵ درصد و خودپذیری منیتیت در سیستم cgs. طول پروفیل مغناطیسی ۱۵ کیلومتر و فاصله نمونه برداری ۱۰ متر است. در صورتی که مولفه قائم شدت میدان مغناطیسی زمین

تعیین شده است. مقطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=23$ در شکل ۱۱ نشان داده شده است.

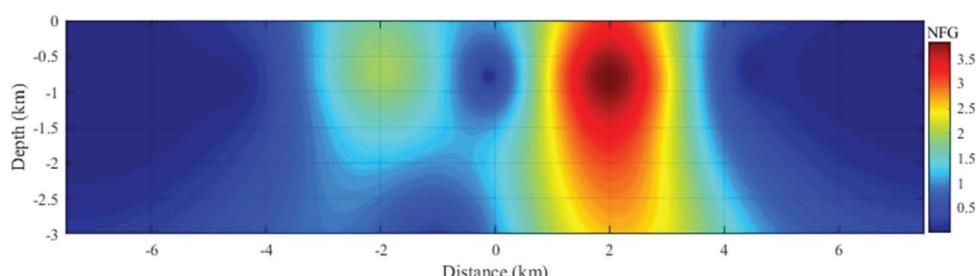
تعداد هارمونیک‌های بهینه مورد نیاز برای محاسبه مقادیر گرadiان کل نرمال شده با استفاده از روش بیشینه نسبی گرadiان کل نرمال [۳]، عدد ۸۷ انتخاب شده است (شکل ۱-ب). مقطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=87$ در شکل ۱۲ نشان داده شده و عمق دو کره مطابق جدول ۱ برآورده شده است. با مقایسه این دو روش مشاهده می شود که با استفاده از روش گرadiان

جدول ۱: نتایج تخمین عمق برای مدل مغناطیسی مرکب از دو جسم کروی

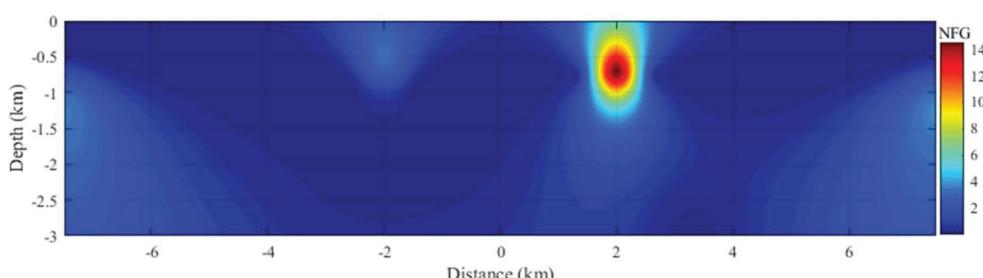
$X = -2$	$X = +2$	موقعیت مرکز کره
۱	.۸	عمق واقعی کره (km)
.۷	.۸	عمق تخمینی با روش ENFG (km)
.۵	.۷	عمق تخمینی با روش NFG (km)



شکل ۱۰: (الف) E_r و عمق تخمینی بیشینه گرadiان‌های کل نرمال؛
(ب) مقادیر بیشینه گرadiان کل نرمال، براساس تعداد هارمونیک‌ها،
برای بی هنجاری نشان داده شده در شکل (۹)

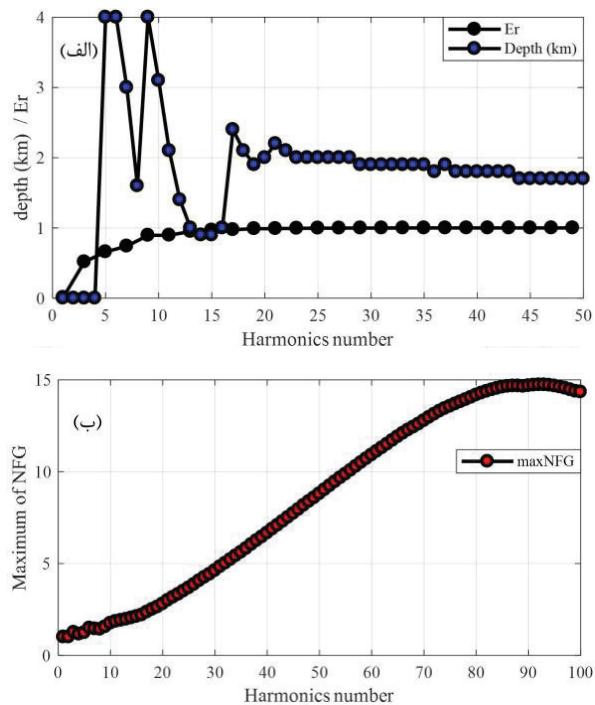


شکل ۱۱: مقطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری مغناطیسی مدل مصنوعی مرکب از دو جسم کروی (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۲۳ است).



شکل ۱۲: مقطع دو بعدی گرadiان کل نرمال بی هنجاری مغناطیسی مدل مصنوعی مرکب از دو جسم کروی (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۸۷ است).

تعیین شده است. مقطع دو بعدی گرادیان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=14$ در شکل ۱۵ نشان داده شده است، با استفاده از این مقطع عمق دو جسم به شرح جدول ۲ برآورد شده است.



شکل ۱۴: (الف) E_r و عمق تخمینی بیشینه گرادیان‌های کل نرمال؛ (ب) مقادیر بیشینه گرادیان کل نرمال، بر اساس تعداد هارمونیک‌ها، برای بی‌هنجاری نشان داده شده در شکل (۱۳)

جدول ۲: نتایج تخمین عمق برای مدل گرانی مرکب از دو جسم

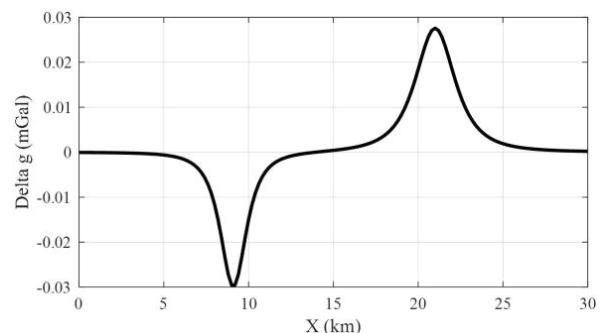
منشور	کره	ساختار
۱/۲	۱,۸	عمق مرکز ساختار (km)
۱/۳۵	۱	(km) ENFG
۱/۲۷	۰,۶۵	(km) NFG

تعداد هارمونیک‌های بهینه با استفاده از روش بیشینه نسبی گرادیان کل نرمال شده [۱۱،۳]، عدد ۸۷ انتخاب شده است (شکل ۱۴-ب). مقطع دو بعدی گرادیان کل نرمال بی‌هنجاری در راستای پروفیل به ازای $N=87$ در شکل ۱۶ نشان داده شده و عمق دو جسم مطابق جدول ۲ برآورد شده است.

کل نرمال بهبود یافته عمق مرکزی کره‌ای که نزدیک‌تر به سطح زمین است به درستی تخمین زده شده است و عمق کره عمیق‌تر با درصدی از خط‌ها همراه است، اما با استفاده از روش گرادیان کل نرمال عمق مرکزی کره‌ای که نزدیک‌تر به سطح زمین است از مقدار واقعی کمتر است.

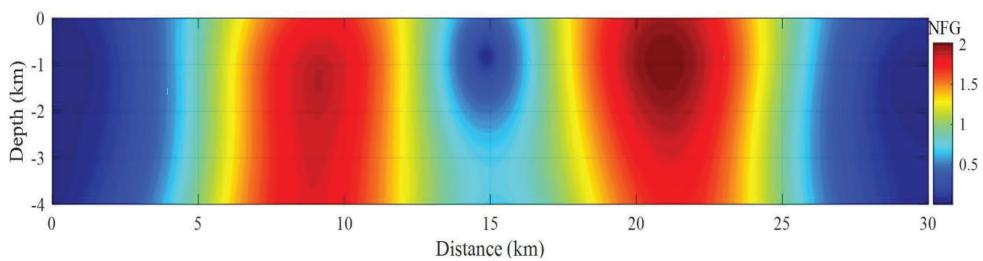
۴-۳- مدلی مرکب از دو جسم گرانی

برای طراحی چنین مدلی از یک منشور و یک کره استفاده شد و اثر گرانی حاصل از چنین مدلی با نوشتمن کد در محیط متلب محاسبه شده است. ویژگی‌های این دو جسم به صورت زیر است: منشور در عمق ۱ تا $1/4$ کیلومتری سطح زمین قرار دارد و دارای ابعاد $2 \times 0.4 \times 0.4$ کیلومتر مکعب، مختصات مرکز $(x=15, y=9, z=0.2)$ و تابیان چگالی $\rho = 2.1$ گرم بر سانتی‌متر مکعب است. کره دارای شعاع ۰.۲ کیلومتر، تابیان چگالی $\rho = 1.8$ گرم بر سانتی‌متر مکعب، عمق مرکز 30×30 کیلومتر مربع، فاصله نمونه‌برداری 0.2×0.2 کیلومتر و پروفیل برداشت شده شرقی-غربی در $y=15$ کیلومتر به طول ۳۰ کیلومتر است. اثر بی‌هنجاری گرانی حاصل از این مدل در شکل ۱۳ نشان داده شده است. مقادیر گرادیان کل نرمال بهبود یافته از سطح زمین تا عمق ۴ کیلومتر در ۴۱ لایه با فواصل یکسان ۰.۱ کیلومتر محاسبه شده است.

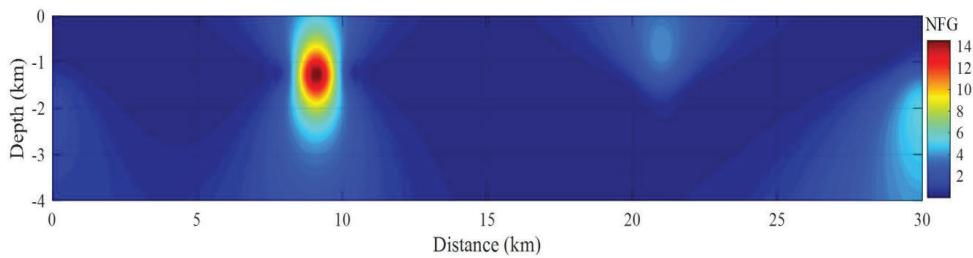


شکل ۱۳: بی‌هنجاری گرانی ناشی از مدل مصنوعی مرکب از دو جسم

منحنی‌های E_r و عمق بیشینه گرادیان‌های کل نرمال محاسبه شده برای تعداد هارمونیک‌های مختلف، در شکل ۱۴ (الف) نشان داده شده است. به وسیله تحلیل و بررسی ترکیبی این دو منحنی با استفاده از روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته، $N=14$ به عنوان تعداد هارمونیک بهینه برای این مدل



شکل ۱۵: مقطع دو بعدی گرایدیان کل نرمال بهبود یافته بی هنجاری گرانی مدل مصنوعی مرکب از دو جسم (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۱۴ است).



شکل ۱۶: مقطع دو بعدی گرایدیان کل نرمال بی هنجاری گرانی مدل مصنوعی مرکب از دو جسم (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۸۷ است).

در بخش‌های کم عمق و سطحی و محل شکستگی‌ها فراوان است. عمده‌ترین کانی غیرفلزی کوارتز است که همراه تالک، کلریت، فروآکتینولیت و کلسیت، کانی‌های باطله را تشکیل می‌دهند. بررسی ویژگی‌های مشخصه کانی‌سازی در جلال‌آباد نشان می‌دهد که ویژگی‌های کانی‌سازی در جلال‌آباد مشابه کانسارهای گرمابی است. کانی‌سازی مرتبط به یک محیط ریفتی درون قاره‌ای است و احتمالاً منشاً سیالات کانی‌ساز، مagma‌های آکالان سدیک اولیه‌ای بوده که در اثر بالا آمدن استنسوfer و ذوب بخشی گوشته تشکیل شده است.

نقشه بی‌هنجاری باقی‌مانده این منطقه همراه با پروفیل ab در شکل ۱۷ نشان داده شده که یک بی‌هنجاری مثبت در وسط این محدوده دارد. طول پروفیل ۳۵۲۰ ab متر و فاصله نمونه‌برداری ۱۰ متر است. داده‌های حاصل از پروفیل با استفاده از هر دو روش برای تعیین موقعیت بی‌هنجاری استفاده شده است. مقادیر گرایدیان کل نرمال از سطح زمین تا عمق ۱۵۰۰ متر در ۱۵۱ لایه با فواصل یکسان ۱۰ متر محاسبه شده است. در شکل ۱۸ (الف-ب-ج) منحنی‌های E_r , E , عمق تخمینی بیشینه گرایدیان کل نرمال و بیشینه گرایدیان کل نرمال برای تعداد هارمونیک‌های مختلف برای پروفیل ab نشان داده شده است.

۳-۵- کاربرد روی داده‌های واقعی

در این بخش، روش گرایدیان کل نرمال بهبود یافته برای تفسیر داده‌های واقعی از یک پروفیل در منطقه جلال‌آباد استفاده شده است و نتایج با روش گرایدیان کل نرمال مقایسه شده است. کانسار آهن جلال‌آباد در ۳۸ کیلومتری شمال غرب شهر زرند در استان کرمان واقع شده است. محدوده مورد مطالعه در قسمت شمالی معدن جلال‌آباد در بین طول‌های ۳۴۳۲۸۰۰ تا ۴۴۳۶۰۰ و عرض‌های شمالی ۴۴۵۴۰۰ و ۴۴۳۵۰۰ در زون R40 واقع شده است. داده‌های مغناطیسی در این منطقه در ۲۶ پروفیل شرقی غربی و ۲ پروفیل شمالی جنوبی برداشت شده است. در این برداشت فاصله پروفیل‌ها ۴۰ متر و فاصله نقاط برداشت روی پروفیل‌ها ۲۰ متر بوده است.

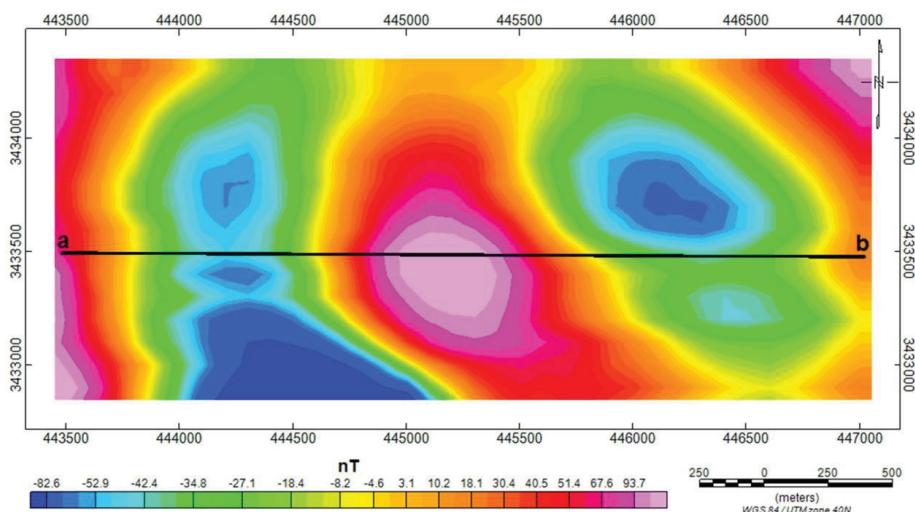
سنگ میزبان سنگ آهن جلال‌آباد، سنگ‌های آتش‌شانی و رسوبی سری ریزو است. شکل کلی کانسار جلال‌آباد به صورت یک عدسی کشیده با امتداد شمال غربی - جنوب شرقی است که در یک ساختمان چین‌خورده واقع شده است. کانه اصلی کانسار منیتیت است که در بخش‌های عمیق واقع شده است و تقریباً بیشتر حجم کانسار را تشکیل می‌دهد. همان‌تیت عمده‌تا به صورت ثانویه از اکسیداسیون منیتیت ایجاد شده و

شکل ۱۸ (ج) نشان داده شده است تعداد هارمونیک‌های بهینه $N=20$ تعیین و مقطع گرadiان کل نرمال حاصل از در شکل ۲۰ نشان داده شده است. عمق تخمینی با استفاده از این مقطع ۵۵۰ متر برآورد شده است.

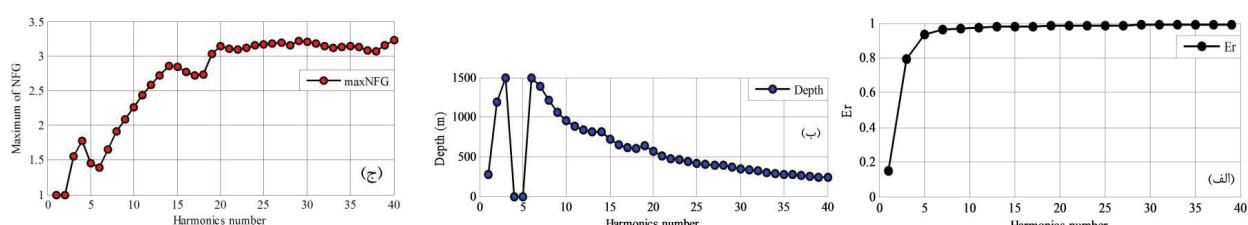
با توجه به مقاطع، بی‌هنجاری ایجاد شده ناشی از توده‌ای عدسی شکل، شبیه‌دار و نسبتاً عمیق است که عمق مرکزی آن

با استفاده از نمودارهای الف و ب شکل ۱۸، تعداد هارمونیک‌های بهینه برای روش گرadiان کل نرمال بهبود یافته $N=18$ تعیین و مقطع گرadiان کل نرمال بهبود یافته حاصل از $N=18$ در شکل ۱۹ نشان داده شده است. این مقطع عمق مرکزی توده را در حدود ۵۹۰ متر نشان می‌دهد.

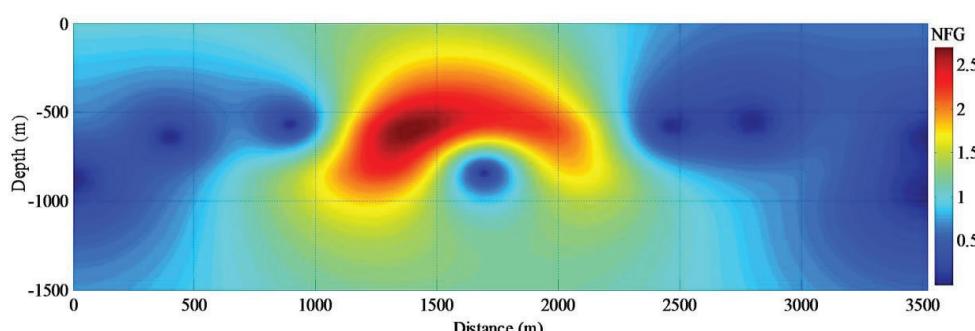
با استفاده از نمودار بیشینه نسبی گرadiان کل نرمال که در



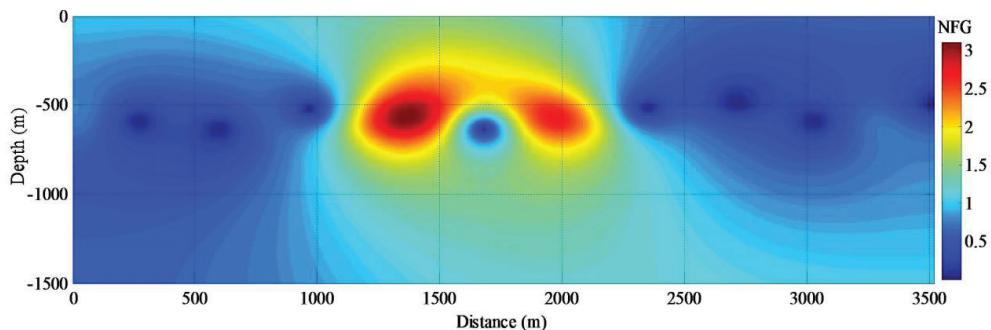
شکل ۱۷: نقشه بی‌هنجاری باقی‌مانده همراه با پروفیل ab



شکل ۱۸: (الف) E_r ; (ب) عمق تخمینی بیشینه گرadiان‌های کل نرمال، براساس تعداد هارمونیک‌ها



شکل ۱۹: مقطع گرadiان کل نرمال بهبود یافته بی‌هنجاری مغناطیسی، در راستای پروفیل ab (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۱۸ است).



شکل ۲۰: مقطع گرادیان کل نرمال بی‌亨جاری مغناطیسی، در راستای پروفیل ab (تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ۲۰ است).

۵- مراجع

- [1] Oruç, B., and Keskinsezer, A. (2008). “Detection of causative bodies by normalized full gradient of aeromagnetic anomalies from east Marmara region”. Journal of Applied Geophysics, 65: 39-49.
- [2] Boschetti, F., Hornby, P., and Horowitz, F. G. (2001). “Wavelet based inversion of gravity data”. Exploration Geophysics, 32: 48-55.
- [3] Aghajani, H., Moradzadeh, A., and Zeng, H. (2009). “Normalized Full Gradient of Gravity Anomaly Method and Its Application to the Mobrun Sulfide Body, Canada”. World Applied Sciences, 6(3): 393-400.
- [4] Trompat, H., Boschetti, F., and Hornby P. (2003). “Improved downward continuation of potential field data”. Exploration Geophysics, 34: 249-256.
- [5] Zeng, H., Meng, X., Yao, CH., Li, X., Lou, H., Guang, Z., and Li, Z. (2002). “Detection of reservoirs from normalized full gradient of gravity anomalies and its application to Shengli oilfield east China”. Geophysics, 67(4): 1138-1147.
- [6] Fedi, M., and Florio, G. (2002). “A stable downward continuation by using the ISVD method”. Geophysical Journal International, 151: 146-156.
- [7] Cooper, G. R. J. (2004). “The stable downward continuation of potential data”. Exploration Geophysics, 35: 260-265.
- [8] Ciancara, B., and Marcak, H. (1979). “Geophysical anomaly interpretation of potential fields by means of singular points method and filtering”. Geophysical Prospecting, 27: 251-260.
- [9] Zhang, F. X., Meng, L. S., Zhang, F. Q., LIU, C., and Wang, S. Y. (2005). “Calculating normalized full gradient of gravity anomaly using Hilbert transform”.

حدود ۵۵۰ متر است. عمق بدست آمده با استفاده از روش‌های گرادیان کل نرمال و گرادیان کل نرمال بهبود یافته با نتایج حاصل از روش اویلر مطابقت دارد. همچنین با توجه به حفاری انجام شده در این منطقه وجود ماده معدنی در منطقه تایید شده است.

۴- نتیجه‌گیری

تعداد هارمونیک‌های استفاده شده در محاسبه گرادیان کل نرمال پارامتر مهمی است. روش سعی و خطاب برای انتخاب تعداد هارمونیک‌های مورد استفاده ممکن است باعث ایجاد ابهام در نتایج یا حتی تعیین موقعیت نادرست شود. روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته با استفاده از آنالیز منحنی نرخ انرژی بی‌亨جاری‌های بازسازی شده و منحنی عمق براساس تعداد هارمونیک‌ها روشنی مناسب برای انتخاب تعداد هارمونیک‌های بهینه معرفی کرده است. در مقایسه با روش گرادیان کل نرمال که تعداد هارمونیک‌های بهینه از روش بیشینه نسبی گرادیان کل نرمال انتخاب می‌شود، روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته برای مدل‌های مصنوعی مجزا تخمین عمق دقیق و پایداری ارائه کرده است و در مواردی که مدل مصنوعی متشكل از چند ساختار در عمق‌های متفاوت است روش گرادیان کل نرمال بهبود یافته در تخمین عمق ساختاری که عمق بیشتری دارد، درصد خطای کمتری دارد. البته لازم به ذکر است که در پژوهش‌های قبلی ذکر شده است که اگر طول پروفیل ۱۳ برابر عمق پیش‌بینی جسم آنومال مدفون در زمین باشد، دقت تخمین عمق بهتر است. با اعمال روش گرادیان کل نرمال برای تفسیر داده‌های واقعی از منطقه جلال‌آباد نیز نتایج رضایت بخشی بدست آمده است.

First Near Surface Geophysics Asia Pacific Conference,
17-19 July, Beijing, China, 60-63.

- [19] Zhang, S., and Meng, X. (2015). "Improved normalized full-gradient method and its application to the location of source body". *Journal of Applied Geophysics*, 113: 86-91.
- [20] Zhou, W. (2015). "Normalized full gradient of full tensor gravity gradient based on adaptive iterative Tikhonov regularization downward continuation". *Journal of Applied Geophysics*, 118: 75-83.
- [21] Zhou, W., Li, J., and Du, X. (2015). "Implementation of the singular points method for gravity data by fast Fourier transforms". *IEEE POTENTIALS*, 39-43.
- [22] Pasteka, R. (2000). "2D semi-automated interpretation methods in gravimetry and magnetometer". *Acta Geologica Universitatis Comenniana*, Bratislava, (55): 5-50.
- [23] Aydin, A. (2005). "Evaluation of Gravity Anomalies by Direct Interpretation Techniques: An Application from Hasankale- Horasan Region". *Journal of Engineering Sciences*, 11(1): 95-102.
- [24] Dondurur, D. (2005). "Depth estimates for Sling ram electromagnetic anomalies from dipping sheet-like bodies by the normalized full gradient method". *Pure and Applied Geophysics*, 162: 2179-2195.
- [25] Aghajani, H., and Moradzadeh, A. (2008). "Salt domes depth estimation using normalized full gradient of gravity data". 21th World Mining Congress & Expo, Poland, 11-19.
- [26] Gerkens, J. C. (1989). "Foundation of exploration geophysics". Elsevier science publishers, pp. 667.
- [۲۷] ژولیدهسر، ف؛ مصطفایی، ک؛ "خدمات زئوفیزیک مغناطیس سنگی و گرانی سنگی در آنومالی‌های سنگ آهن ایران مرکزی، پژوهه اکتشاف گرانی سنگی در محدوده شمالی معدن سنگ آهن جلال‌آباد زرند". گزارش فنی گرانی سنگی، مشارکت شرکت معدنکاو و زمین موج‌گستر.
- Chinese Journal of Geophysics, 48(3): 777-784.
- [10] Aydin, A. (2007). "Interpretation of gravity anomalies with the normalized full gradient (NFG) method and an example". *Pure and Applied Geophysics*, 164: 2329-2344.
- [11] Aghajani, H., Moradzadeh, A., and Zeng, H. (2009). "Estimation of Depth to Salt Domes from Normalized Full Gradient of Gravity Anomaly and Examples from the USA and Denmark". *Earth Science*, 20(6): 1012-1016.
- [12] Aghajani, H., Moradzadeh, A., and Zeng, H. (2010). "Estimation of horizontal and depth of gravity anomalies using normalized full gradient". *Geoscience journal*, 19(76): 169-176.
- [13] Aghajani, H., Moradzadeh, A., and Zeng, H. (2011). "Detection of High-Potential Oil and Gas Fields Using Normalized Full Gradient of Gravity Anomalies: A Case Study in the Tabas Basin, Eastern Iran". *Pure and Applied Geophysics*, 168: 1851-1863.
- [14] Elysseieva, I. S., and Pasteka, R. (2009). "Direct interpretation of 2D potential fields for deep structures by means of the quasi-singular points method". *Geophysical Prospecting*, 57(4): 683-705.
- [15] Fedi, M., and Florio, G. (2011). "Normalized downward continuation of potential fields within the quasi-harmonic region". *Geophysical Prospecting*, 59: 1087-1100.
- [16] Fedi, M., and Florio, G. (2015). "Depth estimation from downward continuation: an entropy-based approach". SEG New Orleans Annual Meeting, 18-23 November, New Orleans, 1495-1499.
- [17] Oruc, B. (2012). "Source Location and Depth Estimation Using Normalized Full Gradient of Magnetic Anomalies". *Yerbilimleri*, 33(2): 177-192.
- [18] Zhang, S., Meng, X., Chen, Z., Wang, J., and Ren, L. (2013). "The improvement of normalized full gradient method and its application to locate mineral resources".