

طراحی فیلتر داده‌مبدا به منظور تفکیک بی‌هنجری‌های داده‌های گرانی‌سنجدی

امین روشن‌دل کاهو^{۱*}، علی نجاتی کلاته^۲

۱- استادیار دانشکده مهندسی معدن، نفت و ژئوفیزیک، دانشگاه شاهروود roshandel@shahroodut.ac.ir

۲- استادیار دانشکده مهندسی معدن، نفت و ژئوفیزیک، دانشگاه شاهروود nejati@shahroodut.ac.ir

(دریافت ۱۷ آذر ۱۳۹۲، پذیرش ۴ اسفند ۱۳۹۳)

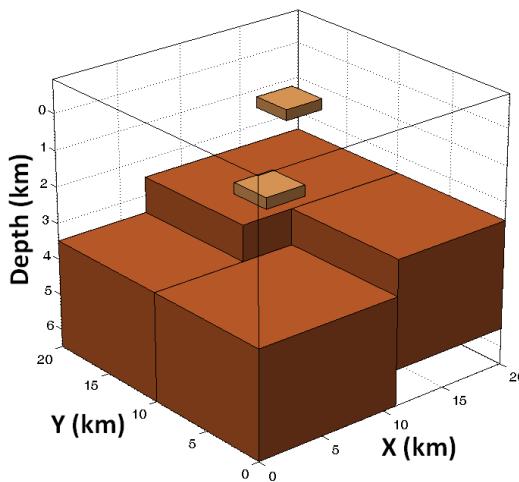
چکیده

در مطالعات گرانی‌سنجدی، جداسازی بی‌هنجری‌های مربوط به ساختارهای سطحی از بی‌هنجری‌های مربوط به ساختارهای عمیق، یکی از اساسی‌ترین مراحل پردازش داده‌های گرانی‌سنجدی است. کارآبی روش‌های مختلف تفسیر داده‌های گرانی به نتایج جداسازی بی‌هنجری‌های محلی از ناحیه‌ای وابستگی شدیدی دارد. تا کنون روش‌های مختلفی برای جداسازی بی‌هنجری‌های محلی از ناحیه‌ای ارائه شده است. در این مقاله، از یک فیلتر داده‌مبدا که بر اساس طیف توان شعاعی میانگین طراحی می‌شود برای جداسازی بی‌هنجری‌های محلی از ناحیه‌ای استفاده شده است. فیلتر مذکور، یک فیلتر پایین‌گذر می‌باشد که در طیف توان شعاعی میانگین، عدد موج‌های پایین مربوط به بی‌هنجری‌های ناحیه‌ای را از خود عبور می‌دهد و دامنه سایر عدد موج‌ها به تدریج به صفر میل می‌کند. کلیه برنامه‌های مورد استفاده در این مقاله توسط نگارنده‌گان در محیط MATLAB تهیه شده است. نتایج داده‌های مصنوعی ناشی از یک مدل پیچیده زمین‌شناسی، کارآبی مناسب این روش را نشان می‌دهد. داده‌های واقعی مورد استفاده مربوط به منطقه دولت‌آباد هرمزگان است که به منظور مطالعه پتانسیل‌یابی کرومیت برداشت شده است. نتایج داده واقعی با نتایج مدل‌سازی‌های صورت گرفته همخوانی مناسب دارد.

کلمات کلیدی

داده‌های گرانی‌سنجدی، فیلتر داده‌مبدا، تفکیک بی‌هنجری‌ها، برآش چندجمله‌ای، طیف توان شعاعی میانگین

اساس محاسبه طیف توان شعاعی میانگین داده‌های مورد نظر انجام می‌شود [۸]. از آنجاییکه طیف توان شعاعی میانگین خصوصیات توزیع چشمهدای سطحی و عمقی را به صورت همزمان شامل می‌شود، طراحی فیلتر جداساز بر این مبنای تواند نتایج مطلوبی در برداشته باشد.



شکل ۲: مدل زمین‌شناسی مصنوعی شامل بلوک‌های سطحی و بلوک‌های عمیق.

۲- طراحی فیلتر داده‌مبنای بر اساس طیف توان شعاعی میانگین

همان‌طور که گفته شد، اساس طراحی فیلتر داده‌مبنای مورد استفاده در این مقاله، طیف توان شعاعی میانگین است. طیف توان شعاعی میانگین بر اساس محاسبه میانگین طیف توان تبدیل فوریه دو بعدی داده‌های گرانی برای هر شعاع خاص به دست می‌آید. اگر داده گرانی برداشت شده روی یک شبکه دو بعدی $M \times N$ با $g(x, y)$ نشان داده شود، طیف توان بعدی $PSD_g(k_x, k_y)$ به صورت رابطه (۱) محاسبه می‌شود [۹].

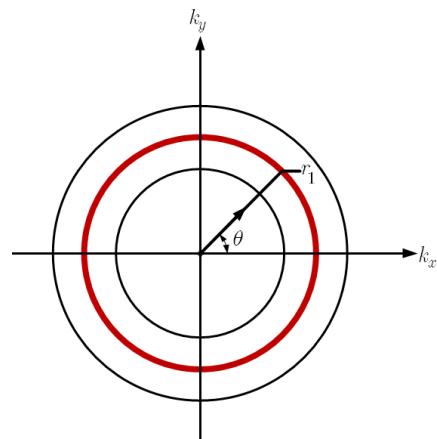
$$PSD_g(k_x, k_y) = |G(k_x, k_y)|^2 \\ = \left| \sum_{x=0}^{N-1} \sum_{y=0}^{M-1} g(x, y) e^{-j\left(\frac{2\pi}{N}\right)k_x x} e^{-j\left(\frac{2\pi}{M}\right)k_y y} \right|^2 \quad (1)$$

که در آن، k_x و k_y به ترتیب عدد موج در راستای x و y می‌باشند. برای محاسبه طیف توان شعاعی میانگین

۱- مقدمه

در مطالعات گرانی‌سنجدی، جداسازی بی‌هنجری‌های طول موج کوتاه از بی‌هنجری‌های طول موج بلند، یکی از اساسی‌ترین مراحل پردازش داده‌های گرانی‌سنجدی است. کارآیی روش‌های مختلف تفسیر داده‌های گرانی به نتایج جداسازی بی‌هنجری‌های محلی از ناحیه‌ای وابستگی شدیدی دارد. بنابراین انتخاب روش‌های کارآمد جداسازی شرط لازم یک تفسیر موفق است.

با توجه به اهمیت این مساله، تا کنون روش‌های مختلفی برای جداسازی بی‌هنجری‌های محلی از ناحیه‌ای ارائه شده است. گرفتاری با استفاده از یک پنجه‌های میانگین متزرک دایره‌ای شکل و محاسبه تفاضل میانگین داده‌های داخل دایره و مقدار داده گرانی در مرکز دایره، به جداسازی آنومالی‌ها پرداخت [۱]. روی نشان داد که روش گرفتاری معادل استفاده از مشتق قائم دوم داده‌های گرانی‌سنجدی است [۲]. یکی از روش‌های متداول در جداسازی بی‌هنجری‌های گرانی‌سنجدی استفاده از برآذش چندجمله‌ای‌ها با استفاده از روش کمترین مربعات است. این روش برای اولین بار توسط آگوکس [۳] و اسکیلز [۴] پیشنهاد شد. پاولوسکی و هنسن در حوزه عدد موج از فیلتر وینر برای این منظور استفاده کردند [۵]. کوین‌کین و تیان‌یو با استفاده از روش تجزیه مد تحریبی که هسته اصلی گرانی‌سنجدی پرداختند [۶ و ۷].



شکل ۱: محاسبه طیف توان شعاعی میانگین از طیف توان داده‌ها

در این مقاله، از فیلتر داده‌مبنای برای جداسازی بی‌هنجری‌های گرانی محلی از ناحیه‌ای استفاده می‌شود. طراحی این فیلتر بر

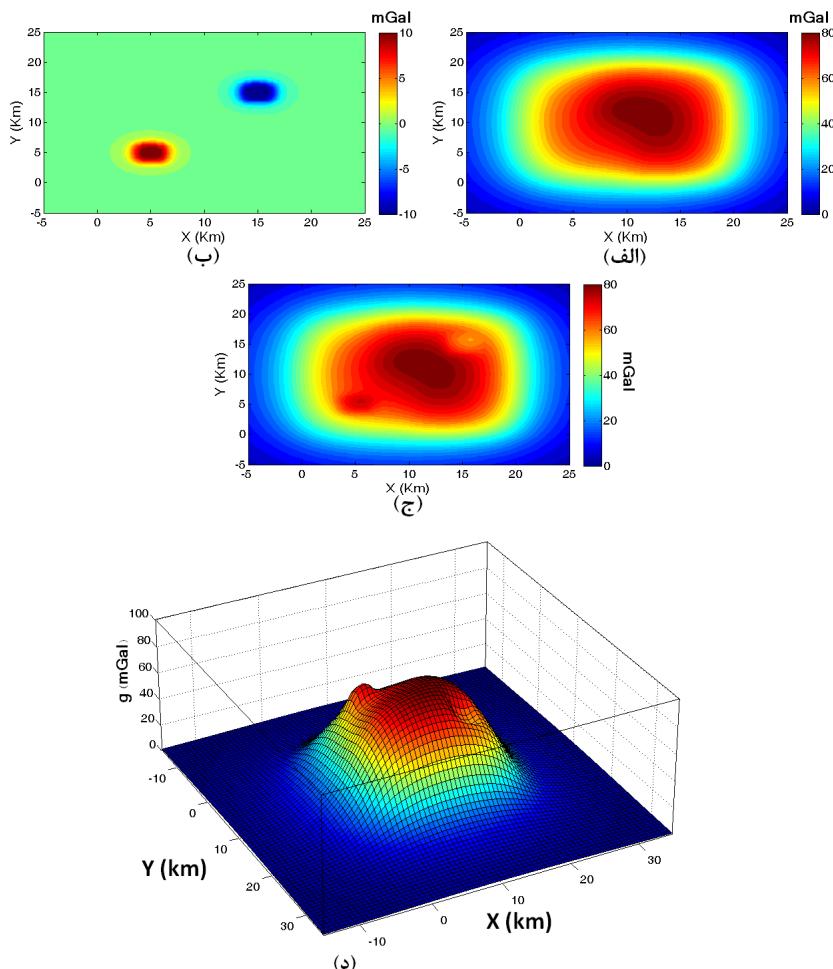
است. طیف توان شعاعی میانگین برای بی‌هنجری ترکیبی محاسبه شد که در شکل ۴ لگاریتم این طیف بر حسب K رسم شده است. خط قرمز به مقادیر عدد موج کوتاه و خط آبی به مقادیر عدد موج بلند برآش داده شده‌اند.

سیبرگ نشان داد که بی‌هنجری‌های سطحی در طیف توان شعاعی میانگین در عدد موج‌های بالا و بی‌هنجری‌های عمقی ناحیه‌ای در عدد موج‌های پایین‌تر قابل مشاهده هستند [۱۰] که در شکل ۴ این موضوع برای مثال مصنوعی نشان داده شده است. بنابراین طراحی یک فیلتر که توانایی تفکیک عدد موج‌های مربوط به بی‌هنجری‌های سطحی و عمقی را از یکدیگر داشته باشد، می‌تواند در جداسازی بی‌هنجری محلی از ناحیه‌ای نقش بسزایی داشته باشد.

$RPSD_g(K)$ مطابق شکل ۱ و رابطه (۲) از میانگین‌گیری شعاعی طیف توان بر روی یک شاع خاص برای زاویه $0 \leq \theta \leq 2\pi$ استفاده می‌شود.

$$RPSD_g(K) = \text{Mean} \left\{ PSD_g(K), K = \sqrt{k_x^2 + k_y^2} \right\} \quad (2)$$

در شکل ۲ یک مدل زمین‌شناسی مصنوعی نشان داده شده است که شامل بی‌هنجری‌های محلی و ناحیه‌ای است. ابعاد مورد استفاده در ساخت این مدل در جدول ۱ آمده است. در شکل ۳ - (الف) و (ب) به ترتیب بی‌هنجری‌های گرانی ناشی از بلوک‌های سطحی و بلوک‌های عمیق و در شکل ۳ - (ج) و (د) بی‌هنجری گرانی ترکیبی در دو و سه بعد نشان داده شده



شکل ۳: (الف) بی‌هنجری گرانی ناحیه‌ای مربوط به بلوک‌های عمیق، (ب) بی‌هنجری گرانی محلی مربوط به بلوک‌های سطحی، بی‌هنجری گرانی ترکیبی مربوط به هر دو توزیع عمقی در حالت (ج) نمایش دو بعدی و (د) نمایش سه بعدی.

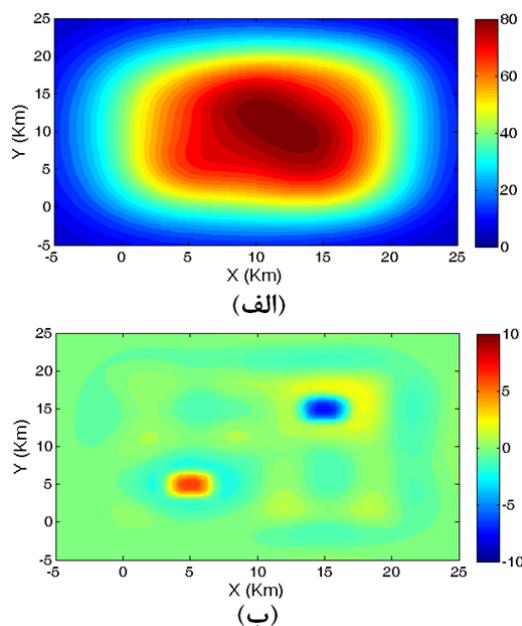
حال با در نظر گرفتن فیلتری به صورت رابطه (۷) و اعمال آن بر طیف دامنه شعاعی میانگین کلی می‌توان طیف دامنه شعاعی میانگین بی‌هنجری ناحیه‌ای را به دست آورد.

$$F(K) = \frac{1}{\left(1 + (c_2/c_1)e^{(d_1-d_2)K}\right)} \quad (7)$$

برای به دست آوردن بی‌هنجری ناحیه‌ای، پس از اعمال فیلتر از معکوس تبدیل فوریه دو بعدی به صورت رابطه (۸) استفاده می‌شود [۹].

$$g(x, y) = \frac{1}{MN} \sum_{k_x=0}^{N-1} \sum_{k_y=0}^{M-1} G(k_x, k_y) e^{j\left(\frac{2\pi}{N}\right)k_x x} e^{j\left(\frac{2\pi}{M}\right)k_y y} \quad (8)$$

در شکل ۵ فیلتری که برای داده مصنوعی مورد استفاده مطابق رابطه (۷) طراحی شده، نشان داده شده است. همان‌طور که مشاهده می‌شود، فیلتر داده‌مبنای به دست آمده، دامنه عدد موج‌های کوتاه را که مربوط به بی‌هنجری‌های ناحیه‌ای هستند را حفظ نموده و دامنه عدد موج‌های بلند مربوط به بی‌هنجری‌های محلی را به تدریج صفر می‌کند.



شکل ۶: (الف) بی‌هنجری ناحیه‌ای جداسازی شده به وسیله فیلتر داده‌مبنا، (ب) بی‌هنجری محلی جداسازی شده به وسیله فیلتر داده‌مبنا

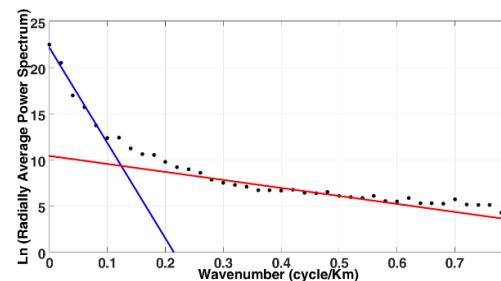
طیف دامنه شعاعی میانگین کلی $RAS_g(K)$ را می‌توان بر حسب ترکیب طیف دامنه شعاعی میانگین بی‌هنجری محلی و ناحیه‌ای به صورت رابطه (۳) نوشت [۸ و ۱۰].

$$RAS_g(K) = RAS_{reg}(K) + RAS_{loc}(K) \\ = RAS_{reg}(K) \left(1 + \frac{RAS_{loc}(K)}{RAS_{reg}(K)}\right) \quad (3)$$

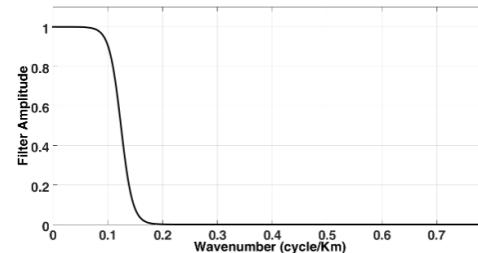
که در آن، $RAS_{loc}(K)$ و $RAS_{reg}(K)$ به ترتیب طیف دامنه شعاعی میانگین بی‌هنجری محلی و ناحیه‌ای می‌باشند و مطابق روابط (۴) و (۵) تعریف می‌شوند.

$$RAS_{reg}(K) = c_1 e^{-d_1 K} \quad (4)$$

$$RAS_{loc}(K) = c_2 e^{-d_2 K} \quad (5)$$



شکل ۴: لگاریتم طیف توان میانگین شعاعی بر حسب K برای مدل مصنوعی.



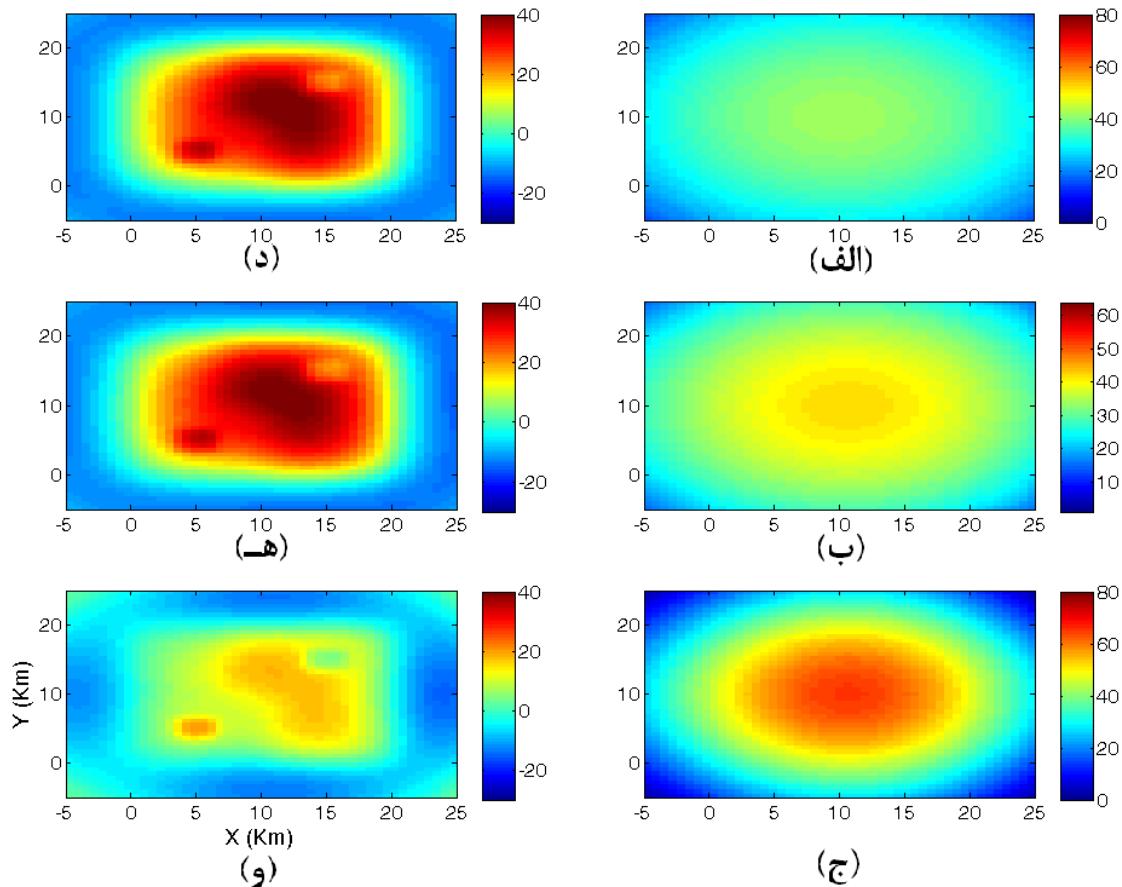
شکل ۵: فیلتر داده‌مبنا طراحی شده برای جداسازی بی‌هنجری ناحیه‌ای داده‌های مصنوعی.

که در آن، c_1 ، c_2 ، d_1 و d_2 ضرایب ثابت می‌باشند که از برآش خط بر لگاریتم طیف توان شعاعی میانگین استخراج می‌شوند. رابطه (۳) را می‌توان با جایگذاری روابط (۴) و (۵) به صورت رابطه (۶) بازنویسی کرد.

$$RAS_g(K) = \left[c_1 e^{-d_1 K} \left(1 + \left(c_2/c_1\right) e^{(d_1-d_2)K}\right)\right] \quad (6)$$

۳- اعمال روش فیلتر داده‌منا بر روی داده‌های گرانی منطقه دولت‌آباد

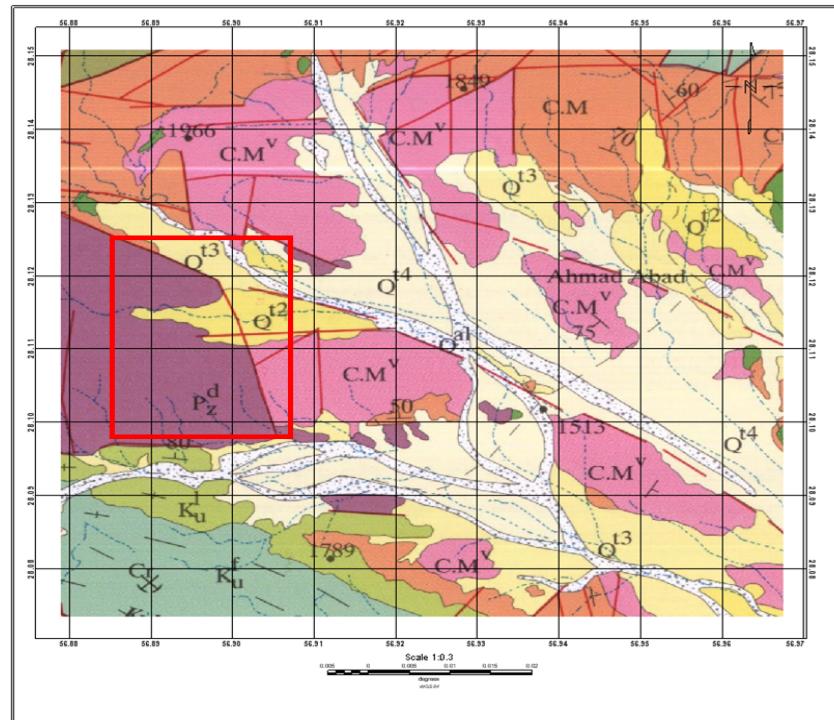
منطقه مورد مطالعه مطابق شکل ۸ در جنوب شرقی زون سنندج - سیرجان، در برگه ۱:۱۰۰۰۰۰ دولت‌آباد هرمزگان قرار گرفته است. زون سنندج - سیرجان باریکه‌ای از جنوب غربی ایران میانی است که در شمال شرقی راندگی اصلی زاگرس قرار دارد. طول این زون حدود ۱۵۰۰ کیلومتر و پهنای آن ۱۵۰ تا ۲۵۰ کیلومتر است که از شرق دریاچه ارومیه آغاز می‌شود و در یک راستای شمال غربی - جنوب شرقی تا گسل میناب، در شمال بندعباس، ادامه می‌یابد. در این زون پدیده‌های دگرگونی، ماگماتیسم و زمین‌ساخت پی در پی و هم‌آهنگ با فازهای زمین‌ساختی شناخته شده در مقیاس جهانی مشاهده می‌شود، از این‌رو، این زون ناگارام‌ترین و به گفته‌ای دیگر پویاترین پهنه زمین‌ساختی ایران است.



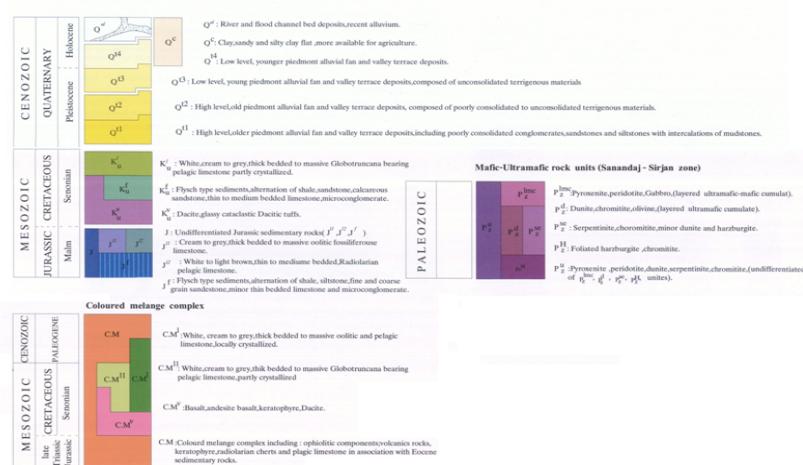
شکل ۷: (الف)، (ب) و (ج) بترتیب بی‌هنجاری ناحیه‌ای جدادسازی شده به وسیله برآش چندجمله‌ای با درجهات ۲، ۳ و ۵، (هـ) و (و) بترتیب بی‌هنجاری محلی جدادسازی شده به وسیله برآش چندجمله‌ای با درجهات ۲، ۳ و ۵.

اولترامافیک شاخص است. واحدهای سنگی محدوده مورد مطالعه از نوع مافیک تا اولترامافیک است و شامل دونیت، کرومیت، اوپیوین، سرپانتین و هارزبورزیت است. در منطقه کرومیت به صورت رگه‌های برون‌زده در میان سرپانتین وجود دارد[۱۱].

زون سندج - سیرجان نوعی کافت درون قاره‌ای است که فعالیت‌های ماقمازایی و پدیده‌های دگرگونی، عواملی مؤثر در ایجاد نهشته‌های معدنی هستند. بنابراین توان معدنی در خور توجه دارد و جدا از ذخایر و نشانه‌های شناخته شده، امید دستیابی به نهشته‌های معدنی جدید در آن دور از انتظار نیست. بخش جنوبی این زون که به داشتن کروم در واحدهای

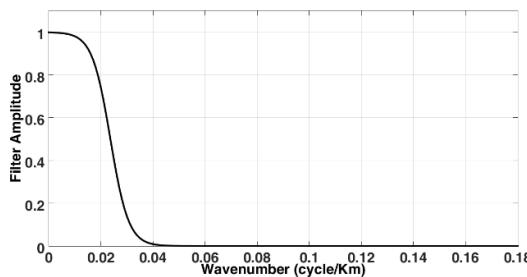


LEGEND



شکل ۸: نقشه زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه برگرفته از نقشه ۱:۱۰۰۰۰۰ دوکت آباد (محدوده تقریبی مورد مطالعه با مستطیل قرمز مشخص شده است).

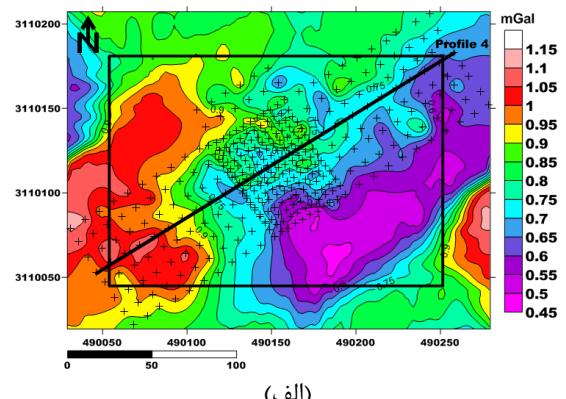
مشاهده می‌شود، مشابه مثال مصنوعی، فیلتر داده‌منابا به دست آمده، دامنه عدد موج‌های کوتاه مربوط به بی‌هنگاری‌های ناحیه‌ای را حفظ کرده و دامنه عدد موج‌های بلند بی‌هنگاری‌های محلی را به تدریج صفر می‌کند. در شکل ۱۱ - (الف) نتیجه اعمال فیلتر داده‌منابا شکل ۱۰ بر روی داده‌های گرانی واقعی نشان داده شده است. همانطور که مشاهده می‌شود، نتیجه اعمال فیلتر، بی‌هنگاری ناحیه‌ای را به نحو مطلوبی از بی‌هنگاری محلی (سطحی) که در شکل ۱۱ - (ب) نشان داده شده است، جدا کرده است. همان‌طور که مشاهده می‌شود، روند تقریبی مناطق امیدبخش کانه‌زایی کرومیت شمالی-جنوبی است و در قسمت غربی منطقه مورد مطالعه قرار گرفته است.



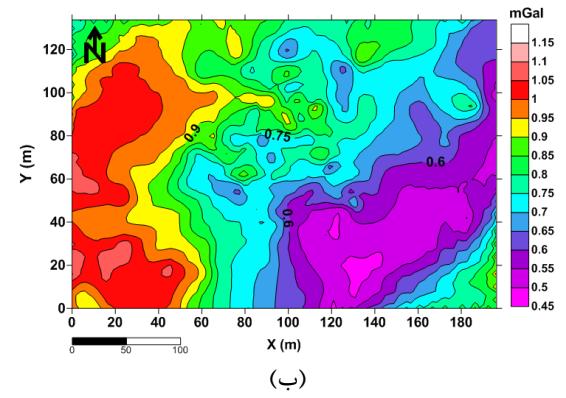
شکل ۱۰. فیلتر داده‌منابا طراحی شده برای جداسازی بی‌هنگاری ناحیه‌ای داده‌های واقعی.

در شکل ۱۱-(ب) ناهنجاری‌های سطحی جداسازی شده در مرکز منطقه مورد مطالعه دیده می‌شود که مربوط به توزیع سطحی ماده معدنی است. در این محدوده به منظور اکتشاف اولیه ماده معدنی، ترانشه‌های اکتشافی حفر شده است که توزیع ماده معدنی را فقط در سطح نشان می‌دهد و در عمق‌های زیاد ترانشه‌ها، ماده معدنی وجود ندارد. همان‌طور که در شکل ۹ نیز مشاهده می‌شود، در این محدوده اندازه‌گیری‌ها به صورت شبکه برداشت فشرده انجام شده است. مدل-سازی‌های انجام شده (شکل ۱۲) نشان می‌دهند که این بی‌هنگاری‌ها، گسترش قابل ملاحظه‌ای در عمق ندارند [۱۲] که تأییدی بر نتایج این مطالعه است. به عبارت دیگر با جداسازی بی‌هنگاری محلی و ناحیه‌ای از یکدیگر، پتانسیل‌های واقعی ماده معدنی از پتانسیل‌های کاذب و سطحی جدا شده است.

در شکل ۸ نقشه زمین‌شناسی محدوده مورد مطالعه نشان داده شده است. در شکل ۹ بی‌هنگاری بوگه برای منطقه مورد مطالعه آورده شده است. کمینه و بیشینه مقدار داده گرانی برداشت شده در ناحیه به ترتیب برابر 0.45 و 1.1 میلی‌گال است. در تفسیر اولیه کیفی می‌توان مقادیر بی‌هنگاری بوگه را می‌توان به دو بخش کلی تقسیم کرد. مقادیر کمینه که اغلب در بخش شرقی داده قرار گرفته‌اند را می‌توان به سنگ میزبان سرپاتینی نسبت داد. بخش غربی محدوده مورد مطالعه که دارای مقادیر بالای بی‌هنگاری بوگه می‌باشد را می‌توان به وجود ماده معدنی کرومیت در میان سنگ میزبان نسبت داد. شبکه برداشت داده‌ها به صورت یک شبکه 10×10 متر و به تعداد ۳۵۰ ایستگاه برداشت در منطقه‌ای به مساحت کلی 70×250 متر انجام شده است.



(الف)

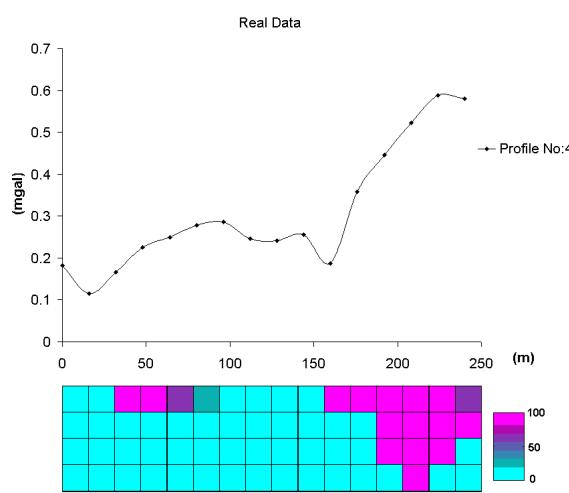


(ب)

شکل ۹: (الف) بی‌هنگاری بوگه در مختصات UTM به همراه نقاط برداشت (منطقه مورد مطالعه در داخل مستطیل سیاه رنگ نشان داده شده است) و (ب) بی‌هنگاری بوگه منطقه مورد مطالعه در مختصات محلی.

در شکل ۱۰ فیلتری که برای داده واقعی مورد مطالعه مطابق رابطه (۷) طراحی شده، نشان داده شده است. همان‌طور که

پیچیده زمین‌شناسی مانند مثال مصنوعی انتخاب شده، روش برآش چندجمله‌ای حتی با درجات بالا نیز چندان کارآمد نیست. نتایج جداسازی با روش فیلتر داده‌منبا روی داده‌های مصنوعی توانایی بالای این روش را در جداسازی بی‌هنجری‌ها در شرایط پیچیده زمین‌شناسی نشان می‌دهد. منظور از مدل پیچیده، مدلی است که روش‌های متداول جداسازی مانند برآش چندجمله‌ای قادر به جداسازی بی‌هنجری محلی از بی‌هنجری ناحیه‌ای نباشند. نتایج داده واقعی با نتایج مدل‌سازی‌های انجام شده برای منطقه مورد مطالعه همخوانی دارد.



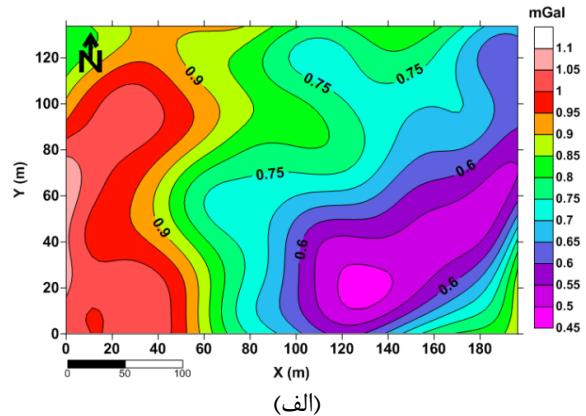
شکل ۱۲. نتایج مدل‌سازی وارون بر روی پروفیل ۴ [۱۲].

منابع

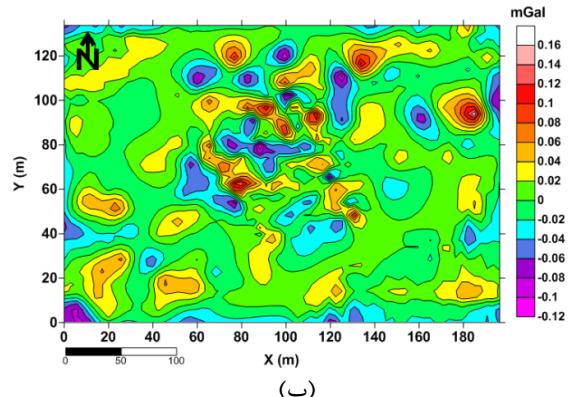
- [1] Griffin, W. P.; 1949; *Residual gravity in theory and practice*, Geophysics, Vol. 14, pp. 39–56.
- [2] Roy, A.; 1958; *Letter on residual and second derivative of gravity and magnetic maps*, Geophysics, Vol. 23, pp. 860–861.
- [3] Agoes, W. B.; 1951; *Least-squares residual anomaly determination*, Geophysics, Vol. 16, pp. 686–696.
- [4] Skeels, D. C.; 1947; *Ambiguity in gravity interpretation*, Geophysics, Vol. 12, pp. 43–56.
- [5] Pawłowski, R. S.; and Hansen, R. O.; 1990; *Gravity anomaly separation by Wiener filtering*, Geophysics, Vol. 55, pp. 539–548.

۴- نتیجه‌گیری

در مطالعات گرانی‌سنجدی، جداسازی بی‌هنجری‌های طول موج کوتاه از بی‌هنجری‌های طول موج بلند، یکی از اساسی‌ترین مراحل پردازش داده‌های گرانی‌سنجدی است. در این مقاله یک فیلتر جداساز داده مبنا که طراحی آن بر اساس طیف توان شعاعی میانگین صورت می‌پذیرد، استفاده شده است. از آنجایی که بی‌هنجری‌های سطحی در طیف توان شعاعی میانگین در عدد موج‌های بالا و بی‌هنجری‌های عمقی و ناحیه‌ای در عدد موج‌های پایین‌تر قابل مشاهده هستند، طراحی فیلتر در حوزه فوریه می‌تواند به عنوان یک ابزار مناسب برای جداسازی بی‌هنجری‌های محلی و ناحیه‌ای از یکدیگر مورد استفاده قرار گیرد.



(الف)



(ب)

شکل ۱۱. (الف) بی‌هنجری ناحیه‌ای جداسازی شده به وسیله فیلتر داده‌منبا برای داده واقعی، (ب) بی‌هنجری محلی جداسازی شده به وسیله فیلتر داده‌منبا برای داده واقعی.

در صورتی که در منطقه مورد مطالعه ساختارهای زمین‌شناسی پیچیدگی زیادی نداشته باشند، روش‌های متداول نظری برآش چندجمله‌ای قابلیت جداسازی مناسبی دارند. اما در شرایط

- [10] Syberg, F.J.R.; 1972, *A Fourier method for the regional-residual problem of potential fields*, Geophysical Prospecting, Vol. 20, pp. 47–75.
- [11] 1:100000 geological map of Dolatabad, Geological Survey and Mineral Exploration of Iran.
- [12] Nejati Kalateh, A.; and Ebrahimzadeh Ardestani, V.; 2005, *2-D Inversion of gravity data*, Journal of the Earth & Space Physics, Vol. 31, pp. 27-37.
- [6] Qinjin, Z.; and Tianyou, L.; 2009, *Potential Field Separation Based on the Empirical Mode Decomposition and its Application*, 2nd International Congress on Image and Signal Processing, pp. 1-4.
- [7] Huang, N. E; and Shen, S. S. P.; 2005, *Hilbert-Huang transform and its applications*, World Scientific Publishing Co. Pte. Ltd.
- [8] Sheriff, S. D.; 2010, *Matched filter separation of magnetic anomalies caused by scattered surface debris at archaeological sites*, Near Surface Geophysics, Vol. 8, pp. 145-150.
- [9] Lim, J. S.; 1990, *Two dimensional signal and image processing*, PRENTICE HALL PTR.

