

دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱، صفحات ۱۷-۱۲۰ (DOI): 10.22044/JRAG.2022.12321.1343) شناسه دیجیتال

JRAG

نشریه پژوهش های ژئوفیزیک کاربردی



تفسیر دادههای میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیگموئید سریع- مطالعه موردی: معدن شماره دو سنگآهن گلگهر کرمان

احمد الوندی'^{۲۰}، وحید ابراهیم زاده اردستانی' و روشنک رجبلو^ا

۱ – گروه فیزیک زمین، موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران ۲- اداره پژوهش و فناوری، دانشگاه جامع علمی کاربردی، واحد استان همدان

دریافت مقاله: ۱۴۰۱/۰۷/۱۶؛ پذیرش مقاله: ۱۴۰۱/۰۹/۰۶

* نویسنده مسئول مکاتبات: sim.alvandi@gmail.com

چکیدہ	واژگان کلیدی
 تعیین گوشه و مرز افقی ساختارهای زمینشناسی مانند دایک، گسل، گنبد نمکی و… یکی از اهداف مهم و اساسی در تفسیر	
دادههای گرانی و مغناطیسی محسوب میشود. اگرچه در دهههای اخیر روشها و الگوریتمهای مختلفی بر اساس مشتقات	
افقی و قائم دادههای میدان پتانسیل برای تعیین گوشه و مرز جانبی ساختارهای مدفون معرفی شده است، اما این فیلترها	
غالبا برای تعیین مرز ساختارهای زیرسطحی با چگالیهای مختلف، تودههای عمیق و حتی ساختارهای باریک نامناسب بوده	
و از توان تفکیکپذیری (resolution) و کیفیت لازم برخوردار نیستند. در این پژوهش یک فیلتر به منظور تعیین گوشه و	
مرز تودههای مدفون زمینشناسی، با استفاده از ترکیب تابع سیگموئید سریع بهبود یافته و مشتقات افقی و قائم گرادیان افقی	
کل با تفکیکپذیری و دقت مناسب معرفی شده است. به همین منظور، در ابتدا کارآیی و توانمندی فیلتر تابع سیگموئید	دادەھاى مىدان پتانسيل
سریع (به اختصار FSF) بر روی مدلهای مصنوعی گرانی و مغناطیسی پیچیده حاصل از چشمههای مدفون منشوری و مدل	فيلتر تعيين گوشه
مصنوعی مغناطیسی بیشاپ (Bishop) با نوفه و بدون نوفه بررسی شده است. سپس توانمندی فیلتر در مقایسه با فیلترهای	تابع سيگموئيد سريع
مرسوم و استاندارد مانند گرادیان افقی کل (THDR)، زاویه تیلت (TDR)، زاویه تتا (TM) و زاویه تیلت گرادیان افقی کل	معدن گلگهر
(TAHD) بر روی دادههای گرانی و مغناطیسی میدانی معدن گل گلهر سیرجان واقع در استان کرمان مورد بررسی و آزمایش	
قرار گرفته است. برای هر دو مدل مصنوعی و واقعی، روش تعیین مرز افقی سیگموئید سریع، از کیفیت و تفکیکپذیری بهتری	
نسبت به سایر فیلترهای تعیین گوشه برخوردار بوده و قادر است به طور همزمان مرزهای بیهنجاریهای گرانی و مغناطیسی	
با دامنههای کوچک و بزرگ را با جزئیات و دقت بیشتری تعیین نماید. بنابراین با اطمینان میتوان از فیلتر FSF در تفسیر	
کیفی بیهنجاریهای میدان پتانسیل و شناسایی موقعیت افقی ساختارهای زیرسطحی استفاده کرد. کلیه الگوریتمهای تعیین	
گوشه، تولید دادههای مصنوعی گرانی و مغناطیسی و نقشههای تعیین مرز افقی ساختارهای مصنوعی و میدانی با استفاده از	
برنامه متلب انجام شده است.	

الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیکموئید سریع AB، صفحات ۱۷۰-۱۲۰.

۱– مقدمه

تعیین گوشه ساختارهای زمینشناسی یکی از فرآیندهای مهم در تفسیر دادهای گرانی و مغناطیسی در نقشهبرداری زمین شناسی، مطالعات مهندسی، اکتشافات نفتی و معدنی، مطالعات زیست محیطی، اکتشاف آب-های زیرزمینی، یافتن منابع زمین گرمایی و ... محسوب می گردد (Hsu et Alvandi et Zuo et al., 2014 «Fedi and Florio, 2001 «al., 1996 al., 2022a). در دهههای اخیر، روشهای متعددی برای تعیین مرز افقی ساختارهای زمینشناسی با استفاده از دادههای گرانی و مغناطیسی و بر مبنای مشتقات افقی و قائم و یا ترکیب مشتقات جهتی با توانمندی و فرمولاسيون متفاوت، معرفى و توسعه يافته است (ابراهيمزاده اردستانى، ۱۳۸۹؛ الوندي و همکاران.، ۱۴۰۰). البته هر یک از فیلترهاي تعیین گوشه مانند گرادیان افقی کل، زاویه تیلت، زاویه تتا و.. دارای ویژگیها، معایب و توانمندی های مختص به خود در تعیین مرز جانبی ساختارهای زمین-شناسی هستند (Prasad et al., 2022؛ Pham, 2020? شناسی هستند 2019؛ Nasuti and Nasuti, 2018). نخستين و محبوب ترين فيلتر تعیین گوشه با عنوان فیلتر گرادیان افقی کل (THDR)، توسط Cordell و Grauch (۱۹۸۵) به منظور تعیین مرز جانبی آنومالیهای میدان پتانسیل با استفاده از مقادیر ماکزیمم مشتقات افقی میدان گرانی معرفی شد. فیلتر THDR به صورت رابطه (۱) تعریف می شود (Cordell and .(Grauch, 1985

THDR=
$$\sqrt{\left(\frac{\partial F}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial F}{\partial y}\right)^2}$$
 (1)

در این رابطه $\frac{\partial F}{\partial x}$ و $\frac{\partial F}{\partial y}$ گرادیانهای افقی میدان گرانی یا مغناطیسی تبدیل-یافته به قطب هستند. بزرگترین ضعف و مشکل فیلتر THDR عدم توانایی در تعیین مرز ساختارهای پیچیده (imposed) در نقشههای خروجی است. از اینرو برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (local ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (local ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (local ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (local ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (ایت ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلترهای فاز محلی (ایم ophase برای رفع این مشکل، در دهههای اخیر فیلتر با (ابراهیمزاده اردستانی، ۱۹۸۹؛ الوندی و همکاران، ۱۴۰۰). این فیلتر با (ابراهیمزاده از مقدار آرکتانژانت نسبت گرادیان قائم به گرادیان افقی کل میدان تستفاده از مقدار آرکتانژانت نسبت گرادیان قائم به گرادیان افقی کل میدان گرانی یا مغناطیسی تبدیلیافته به قطب، قادر است به صورت همزمان مرز (Miller and Singh., 1994) میشود (۲) تعریف میشود (Miller and Singh., 1994).

TDR=atan
$$\left[\frac{\frac{\partial F}{\partial z}}{\sqrt{\left(\frac{\partial F}{\partial x}\right)^{2} + \left(\frac{\partial F}{\partial y}\right)^{2}}}\right]$$
(Y)

در این رابطه $\frac{\partial F}{\partial z}$ گرادیان قائم میدان گرانی یا مغناطیسی تبدیلیافته به قطب است. البته این فیلتر در تعیین مرز ساختارهای عمیق دقت مناسبی ندارد و مرز چشمهها را به صورت هالهای و تار و یا دورتر از مقدار واقعی

نشان میدهد (2022؛ Prasad et al., 2022)؛ Pham, 2020؛ 2020. 2022a). مقادیر صفر دامنه در نقشه تیلت بر روی گوشههای چشمه یا نزدیک آن قرار می گیرند. اندازه دامنه زاویه تیلت بین ۱/۵– تا ۱/۵ رادیان تغییر می کند. در سال ۲۰۰۵، Wijns و همکاران فیلتر دیگری با استفاده از آرک کسینوس نسبت گرادیان افقی کل و گرادیان کل (دامنه سیگنال تحلیلی) تحت عنوان فیلتر تتا (TM) معرفی کردند. مقادیر مینیمم دامنه در نقشه

(Wijns et al. 2005) تعریف می شود ($\sqrt[V]{\left(\frac{\partial F}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial F}{\partial y}\right)^2}$ TM=acos $\frac{\sqrt{\left(\frac{\partial F}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial F}{\partial y}\right)^2}}{\sqrt{\left(\frac{\partial F}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial F}{\partial y}\right)^2 + \left(\frac{\partial F}{\partial z}\right)^2}}$ (۳)

زاویه تتا بر روی گوشههای چشمه قرار می گیرد. این فیلتر به صورت رابطه

مهمترین ضعف فیلتر تتا، ترسیم مرزهای کاذب در تصاویر خروجی است و همچنین لبه منابع عمیقتر تاحدودی به صورت پخش و هالهای در نقشهها نمایان میشوند که کار تفسیر نقشهها را با مشکل مواجه می کند (Prasad . Prasad). دادازه vet al., 2022 Pham et al. 2019 et al., 2022 دامنه فیلتر زاویه تتا بین ۰ تا ۱۵/ رادیان تغییر می کند. Ferreira و همکاران (۲۰۱۳) به منظور متعادل کردن سیگنالهای حاصل از منابع کم فیلتر زاویه تیلت گرادیان افقی کل (TAHD) را به عنوان فیلتر زاویه تیلت فیلتر در مقایسه با سایر فیلترهای فاز محلی مانند گرادیان افقی کل، اصلاح شده برای تعیین گوشه ساختارهای زمین شناسی معرفی کردند. این فیلتر در مقایسه با سایر فیلترهای تعیین گوشه مانند گرادیان افقی کل، دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنههای کوچک و بزرگ را به صورت همزمان متعادل نماید (و ماست دامنه مقرار می گیرد و تغییرات دامنه بین ۱/۵ – تا ۱/۵ رادیان است. (و مار و مار رابطه (۴) تعریف میشود (2013 , و مار رادیان است. (و مایت و مورت رابطه (۴) تعریف میشود (2013 , و مانه و مار و دا و مار).

TAHD =atan
$$\left(\frac{\frac{\partial \text{THDR}}{\partial z}}{\sqrt{\left(\frac{\partial \text{THDR}}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial \text{THDR}}{\partial y}\right)^2}}\right)$$
 (*)

 $\frac{\partial THDR}{\partial y}$ و $\frac{\partial THDR}{\partial z}$ در این رابطه $\frac{\partial THDR}{\partial z}$ گرادیان قائم مشتق افقی کل، $\frac{\partial THDR}{\partial z}$ و $\frac{\partial THDR}{\partial z}$ گرادیانهای افقی مشتق افقی کل هستند. مهمترین ضعف فیلتر زاویه تیلت گرادیان افقی کل، توان تفکیک پذیری و کیفیت پایین تر نقشه خروجی در مقایسه با فیلترهای بر پایه تابع لجستیک است (2022, Prasad et al., 2022) به منظور تعیین مرز جانبی و تعیین گوشه ساختارهای زمین شناسی، معمولا از تابع آر کتانژانت مشتقات میدان پتانسیل مانند فیلتر زاویه تیلت، فیلتر زاویه تیلت گرادیان افقی کل و.. استفاده می و کیفیت پایین تر نقشه خروجی در مقایسه با فیلترهای بر پایه تابع لجستیک است (Alvandi et al., 2022a; Oksum et al. 2021) مرز انتی کوشه ساختارهای زمین شناسی، معمولا از تابع آر کتانژانت افقی کل و.. استفاده می شود (Zhang et al., 2015). از طرفی به دلیل

ر (∂y) (∂z) (∂x) (∂y)) سریع (S)، این فیلتر به صورت رابطه (۵) تعریف می شود.

$$FSF = \frac{\left(\frac{\frac{\partial THDR}{\partial z}}{\sqrt{\left(\frac{\partial THDR}{\partial x}\right)^2 + \left(\frac{\partial THDR}{\partial y}\right)^2}}\right) - 1}{1 + \left(\frac{\frac{\partial THDR}{\partial z}}{\frac{\partial THDR}{\partial z}^2 + \left(\frac{\partial THDR}{\partial y}\right)^2}\right)}$$
(Δ)

فیلتر FSF با توجه به اینکه حساسیت کمتری نسبت به افزایش عمق چشمه دارد، قادر است به طور همزمان گوشههای آنومالیهای عمیق و کمعمق را تعیین و از ترسیم مرزهای جعلی و کاذب اجتناب کند. در فیلتر FSF مقدار ماکزیمم دامنه بر روی مرز افقی چشمه قرار می گیرد و مقدار دامنه نیز بین ۱ تا ۱ – متغیر است (Oksum et al., 2021). در این مقاله به منظور بررسی توانایی و قابلیت فیلترهای اشاره شده با اتکا بر مفاهیم مشتقات جهتی میدان، ابتدا ۳ مدل مصنوعی گرانی و مغناطیسی بررسی و در نهایت این فیلترها بر روی دادههای واقعی معدن شماره دو گل گهر کرمان اعمال و با یکدیگر مقایسه شدهاند. هدف اصلی این پژوهش ضمن تعیین گوشه است. روندنمای فیلترهای استفاده شده در این پژوهش در شکل (۱) ارائه شده است. مدلهای مصنوعی، نقشهها و الگوریتم فیلترهای مورد استفاده، در محیط برنامه متلب آماده و ترسیم شده است.

نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱.



شکل ۱: روندنمای استفاده از فیلترهای تعیین گوشه

۲- کاربرد بر روی مدلهای مصنوعی

در این بخش توانایی فیلترهای پیشنهاد شده برای تعیین گوشه بی-هنجاریهای مصنوعی گرانی و مغناطیسی با پارامترهای مختلف بررسی شده است.

۲-۱- مدل مصنوعی اول

۲-۱-۱- مدل مغناطیسی بدون نوفه

در ابتدا یک مدل مغناطیسی مصنوعی پیچیده در نظر گرفته شده است. مدل دوبعدی و سهبعدی بی هنجاری مغناطیسی مصنوعی در شکل (۲) نمایش داده شده است. پارامترهای وابسته به مدل مصنوعی اول نیز در جدول (۱) شرح داده شده است. مدل مصنوعی مغناطیسی با هفت منشور مدفون با عمقهای متفاوت در یک شبکه منظم ۸۰km×۸۰km در جهت شمال – جنوب و شرق – غرب با فاصله نمونهبرداری ۱۰۰ متر و با فرض میل مغناطیسی ۴۵ درجه و انحراف مغناطیسی ۱۰ درجه در محیط برنامه متلب زیاد این فیلترها به زاویه میل و انحراف مغناطیسی است. از اینرو قبل از استفاده از روشهای تعیین لبه چشمههای مغناطیسی، باید از فیلتر تبدیل به قطب (Prasad et al., 2022). یا همان RTP بر روی دادههای مغناطیسی برای حذف ویژگیهای مغناطیس شدگی توده استفاده کرد معناطیسی از فیلتر RTP). از اینرو در مدل مصنوعی اول، ابتدا مدل بدون مناهده از فیلتر RTP بررسی و سپس برای تعیین مرز افقی تودههای مدفون، از فیلتر تبدیل دادهها به قطب استفاده قطب استفاده مد الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیگموئید سریع AB، صفحات ۱۲۷-۱۲۰.



شکل ۲: a) مدل مصنوعی سه بعدی بیهنجاری مغناطیسی با ۷ منشور دارای پارامترهای متفاوت، b) مدل دوبعدی بیهنجاری مغناطیسی

در مدل مصنوعی اول، کمترین عمق مربوط به منشورهای C1 و G1 و بیشترین عمق مربوط به منشور A1 است و منشورها به صورت ادغام شده در یکدیگر با مقدار خودپذیری مغناطیسی مثبت و منفی در نظر گرفته شده است.

جدول ۱: پارامترهای مدل مصنوعی اول (خودپذیری مغناطیسی بر حسب (SI)، آزیموت امتداد بر حسب درجه و سایر

پارامترها بر حسب کیلومتر فرض شده است)									
پارامترها	A1	B1	C1	D1	E1	F1	G1		
خودپذیری	-•/•٣	•/•٢	-•/•Y	•/•٢	-•/•۴	•/•٣	•/•٣		
عرض	۵	۶	١٠	۶	۱۵	۵	٢		
طول	٧٠	۲۰	۱۵	۲.	۶.	۳۰	۵۰		
ضخامت	۵۰	۵۰	١٠	٧٠	۲۰	۲۰	۳۰		
محور افقى	4.	۲۰	4.	۶.	۴.	۴۰	۴.		
محور عمودى	۴.	4.	4.	۴.	١.	١٠	٧٠		
عمق	٣	۲	١	٢	٢	۱/۵	١		

بی هنجاری مغناطیسی مدل مصنوعی اول (شکل ۳-۵) و نتایج استفاده از فیلترهای مختلف تعیین گوشه در شکل (۳) نمایش داده شدهاند. همانطور که انتظار داریم، نتایج تعیین گوشه بدون استفاده از فیلتر تصحیح داده به قطب رضایت بخش نبوده و امکان تعیین مرز جانبی چشمهها به صورت درست وجود ندارد (Prasad et al., 2022). به همین دلیل در مرحله بعد، قبل از استفاده از فیلترهای تعیین گوشه، ابتدا از فیلتر RTP استفاده می-گردد.



شکل ۳: a) بی هنجاری مغناطیسی مدل اول برحسب nT و تعیین لبه مدل مغناطیسی بدون نوفه با فیلترهای مختلف بدون استفاده از فیلتر تصحیح داده به قطب، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، b) نقشه تتا، c) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

در این بخش ابتدا بر روی دادههای مدل مغناطیسی فیلتر RTP و سپس روشهای تعیین لبه اعمال شدهاند. بیهنجاری مغناطیسی تبدیلیافته به قطب مدل مصنوعی اول (شکل ۴-a) و نتایج استفاده از فیلترهای مختلف تعيين گوشه شامل فيلتر گراديان افقي كل (THDR)، زاويه تيلت (TDR)، نقشه تتا (TM)، زاویه تیلت گرادیان افقی کل (TAHD)، و فیلتر تابع سیگموئید سریع (FSF) در شکل (۴) نمایش داده شدهاند. در شکل ۴ (b) نتایج بهدست آمده از روش THDR ترسیم شده است. در این روش، سیگنالهای حاصل از منابع عمیق و کمعمق متوازن نیستند و مرز جانبی چشمههای عمیق به صورت هالهای (diffused) نمایش داده شدهاند. در شکلهای ۴ (c) و (d) به ترتیب نتایج استفاده از فیلترهای TDR و TDR نمایش داده شدهاند. هر چند فیلتر زاویه تیلت، دامنههای سیگنال را برجسته می کند، اما گوشههای چشمه F1 پهنتر از مقدار واقعی تعیین شده است. در نقشه تتا نیز مرز چشمههای F1 و E1 به طور صحیح نمایش داده نشده به نحوی که پربندهای جعلی و کاذب درون چشمه E1 رسم شده و مرز F1 نیز دور از واقعیت ترسیم شده است که کار تفسیر را با مشکل مواجه می کند. شکل ۴ (e) نتایج به دست آمده از فیلتر TAHD برای تعیین لبه چشمههای مدل اول را نشان میدهد. این فیلتر وابستگی کمتری به عمق دارد و مقدار ماکزیمم دامنه فیلتر، لبههای بی هنجاری را نشان می دهد. با توجه به شکل ۴ (f) ، نتایج به دست آمده از فیلتر تابع سیگموئید

سریع، مشابه با فیلتر زاویه تیلت گرادیان افقی کل در تعیین مرز چشمهها است. البته با این تفاوت که نقشه FSF به دور از هرگونه هاله و پخش شدگی دارای وضوح و کیفیت بهتری نسبت به TAHD و سایر فیلترها است. این فیلتر مرز چشمههای با عمق کم و زیاد را به خوبی برجسته کرده است. در مدل مغناطیسی اول با وجود ادغام منشورهای مدفون، مرز افقی چشمهها برخلاف نتایج فیلترهای گرادیان افقی کل، زاویه تیلت و نقشه تتا به خوبی تعیین شده است.



شکل ۴: a) بی هنجاری مغناطیسی مدل اول برحسب nT و تعیین لبه مدل مغناطیسی مصنوعی تبدیل یافته به قطب و بدون نوفه با فیلترهای مختلف، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، b) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

۲-۱-۲ مدل مغناطیسی همراه با نوفه

از آنجا که هدف اصلی در تولید مدلهای مصنوعی نزدیک کردن پارامترها و شرایط به ساختارها و بی هنجاری های واقعی زمین شناسی است؛ داده های مدل مصنوعی تولید شده با ۵ درصد نوفه تصادفی با دامنه نویز ۲/۷۵ و با توزیع نرمال با استفاده از دستور نویز در برنامه متلب آغشته شده اند. نقشه بی هنجاری مغناطیسی مدل مصنوعی اول همراه با ۵ درصد نوفه تصادفی در شکل ۵ (۵) نمایش داده شده است. به منظور کاهش تأثیر نوفه، قبل از استفاده از فیلترهای تعیین مرز، فیلتر ادامه فراسو به ارتفاع ۵۰۰ متر بر روی داده های مغناطیسی مصنوعی اعمال شده است. نتایج حاصل از فیلترهای مختلف تعیین گوشه در شرایط نوفه ای شامل فیلتر گرادیان افقی کل، زاویه تیلت، نقشه تتا، زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع

نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱.

سیگموئید سریع در شکل (۵) نمایش داده شده است. شکل ۵ (b) نتایج بهدستآمده از روش THDR را نشان میدهد. با توجه به این شکل در نتيجه استفاده از فيلتر گراديان افقي كل، چشمههاي A1، B1، A1 و G1 به صورت هالهای نمایان شده است. همچنین به دلیل ادغام چشمهها، مرز افقی چشمه F1 تعیین نشده است. در شکلهای ۵ (c) و (d) به ترتیب نتایج استفاده از فیلتر TDR و TM نمایش داده شدهاند. هر چند مرز ساختارهای عمیق و باریک توسط این دو فیلتر تعیین شده اما به دلیل ادغام چشمهها، مرز چشمه F1 قابل تشخیص نیست. با توجه به شکلهای ۵ (e) و (f) نتایج بهدست آمده از فیلترهای TAHD و فیلتر FSF رضایت-بخش هستند، هرچند کیفیت تعیین مرز بیهنجاری در روش FSF بیشتر و حساسیت آن به نوفه نسبت به فیلتر TAHD و فیلترهای THDR، TDR و TM به مراتب کمتر است. لازم به ذکر است که در فیلترهای تعیین مرز، در نتیجه حساسیت آنها به نوفه به دلیل وجود مشتقات جهتی در محاسبات مربوطه، اندازه گوشه بی هنجاری های مدفون دورتر از مشخصات واقعى آنها ترسيم مى گردد (Pham et al., 2019؛ Alvandi .(et al., 2022a



شکل ۵: a) بی هنجاری مغناطیسی مدل اول بر حسب nT و تعیین گوشه مدل تبدیل یافته به قطب همراه با ۵ درصد نوفه تصادفی با فیلترهای مختلف شامل: (b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی، (f) تابع سیگموئید سریع

الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیگموئید سریع AB، صفحات ۱۲۰-۱۲۰.

۲-۲- مدل مصنوعی دوم

۲-۲-۱- مدل گرانی بدون نوفه

در مدل دوم، یک مدل گرانی به منظور بررسی توانایی فیلترهای تعیین گوشه در نظر گرفته شده است. مدلهای دوبعدی و سهبعدی بیهنجاری گرانی در شکل (۶) نمایش داده شدهاند. پارامترهای مربوط به مدل مصنوعی دوم نیز در جدول (۲) شرح داده شدهاند. مدل مصنوعی گرانی با سه منشور مدفون با تباین چگالی و عمقهای متفاوت در یک شبکه منظم سه منشور مدفون با تباین چگالی و عمقهای متفاوت در یک شبکه منظم برداری ۱۰۰ متر در محیط نرمافزار MATLAB تولید شده است. کمترین عمق مربوط به منشور 22 و بیشترین عمق مربوط به منشور A2 است.



شکل ۶: a) مدل مصنوعی سهبعدی بیهنجاری گرانی با ۳ منشور دارای عمق و چگالی متفاوت، b) مدل مصنوعی دوبعدی بیهنجاری گرانی

جدول ۲: پارامترهای مدل مصنوعی دوم (چگالی بر حسب کیلوگرم بر متر مکعب، آزیموت امتداد بر حسب درجه و سایر پارامترها بر حسب کیلومتر فرض

	شدهاند)			
پارامترها	A2	B2	C2	
چگالی	1	۲۰۰۰	۳۰۰۰	
عرض	•/٨	•/٨	• / A	
طول	۵	۵	۵	
ضخامت	٠/٢	٠/٢	٠/٢	
محور افقى	٣	۶	٩	
محور عمودى	۶	۶	۶	
عمق	۰/۵	٠/۴	٠/٢	
آزيموت امتداد	۴۵	۴۵	۴۵	

بیهنجاری گرانی مدل مصنوعی دوم (شکل ۷-a) و نتایج استفاده از فیلترهای مختلف تعیین گوشه شامل فیلتر گرادیان افقی کل (THDR)، زاویه تیلت (TDR)، نقشه تتا (TM)، زاویه تیلت گرادیان افقی کل

(TAHD) و فیلتر تابع سیگموئید سریع (FSF) در شکل (۷) نمایش داده شدهاند. با توجه به شکل ۷ (b) در اثر اعمال فیلتر THDR، لبه چشمه A2 و B2 به صورت تار و هالهای رسم شده است و تصویر خروجی از کیفیت مناسب برخوردار نیست. شکلهای ۷ (c)، (b) و (e) بهترتیب نتایج استفاده از فیلترهای TDR، TDR و TAHD را نشان میدهند. هر چند فیلتر زاویه تیلت، دامنههای سیگنال را برجسته میکند، اما در اثر اعمال این فیلتر گوشه و مرز افقی چشمههای مدل گرانی، باریکتر از مقدار واقعی این فیلتر گوشه و مرز افقی چشمههای مدل گرانی، باریکتر از مقدار واقعی کل سیگنالهای ضعیف و قوی حاصل از سه چشمه با عمقهای متفاوت را برجسته نمودهاند، اما تصاویر حاصل از اعمال این فیلترها از کیفیت و تفکیکپذیری مناسبی برخوردار نیستند. با توجه به نتایج بهدستآمده از فیلتر FSF (شکل ۷ (f)) همانطور که مشاهده میشود، مرز افقی سه چشمه مناسب برخوردار است.



شکل ۷: ۵) بیهنجاری گرانی مدل دوم برحسب میلی گال و تعیین لبه مدل گرانی مصنوعی بدون نوفه با فیلترهای مختلف، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

۲-۲-۲ مدل گرانی همراه با نوفه

از آنجا که هدف اصلی در تولید مدلهای مصنوعی نزدیکنمودن پارامترها و شرایط به ساختارها و بیهنجاریهای واقعی زمین شناسی است، دادههای مرتبط با مدل مصنوعی گرانی نیز با ۵ درصد نوفه تصادفی با دامنه نوفه ۲/۷۵ و با توزیع نرمال آغشته شدند. نقشه بیهنجاری گرانی مدل مصنوعی

با نوفه تصادفی در شکل ۸ (a) نمایش داده شده است. به منظور کاهش تاثیر نوفه، قبل از استفاده از فیلترهای تعیین مرز، فیلتر ادامه فراسو به ارتفاع ۱۵۰ متر بر روی دادههای گرانی مصنوعی اعمال گردیده است.



شکل ۸: ۵) بیهنجاری گرانی مدل دوم برحسب میلیگال و تعیین لبه مدل گرانی مصنوعی همراه با ۵ درصد نوفه تصادفی با فیلترهای مختلف، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، c) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

نتایج حاصل از فیلترهای مختلف تعیین گوشه در شرایط نوفهای شامل فیلتر گرادیان افقی کل، زاویه تیلت، نقشه تتا، زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع سیگموئید سریع در شکل (۸) نمایش داده شدهاند. شکل ۸ (d) نتایج بهدستآمده از روش THDR را نشان میدهد. در اثر اعمال این فیلتر، مرز جانبی چشمههای عمیقتر به صورت هالهای و تار نمایان شده است. شکلهای ۸ (c)، (d) و (e) بهترتیب نتایج استفاده از فیلترهای TDR TDR و TAHD را نشان میدهند. هر چند مرز افقی چشمهها توسط این سه فیلتر تعیین شده، اما تصویر خروجی از کیفیت مناسب برخوردار نبوده شکل ۸ (f) نتایج استفاده از فیلتر تابع سیگموئید سریع را نشان میدهد. مرز افقی سه چشمه با وجود نوفه تعیین شده و کیفیت تصویر خروجی نیز در مقایسه با فیلترهای تعیین گوشه بهتر است. مهمترین ویژگی فیلتر تابع سیگموئید سریع، حساسیت کمتر فیلتر به افزایش عمق در شرایط نوفهای سیگموئید سریع، حساسیت کمتر فیلتر به افزایش عمق در شرایط نوفهای

نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱.

۲-۳- مدل مصنوعی سوم ۲-۳-۱- مدل بیشاپ بدون نوفه

در مدل سوم، مدل مصنوعی مغناطیسی بیشاپ (Bishop) انتخاب و مورد بررسی قرار گرفته است. در سالهای اخیر پژوهشگران متعددی از این مدل بهعنوان یک مدل مصنوعی قابل اطمینان و مناسب در سنجش و بررسی روشهای تشخیص عمق، تعیین مرز افقی ساختارهای زمین شناسی و... استفاده کردهاند (Salem et al., 2008؛ Chen and Zhang, 2022؛ Cooper, 2020). مدل مصنوعي مغناطيسي بيشاپ، يک مدل مصنوعي بدون نوفه بر اساس ساختار زمین شناسی پیچیده مناطق آتشفشانی شمال بيشاپ، واقع در كاليفرنيا (ايالات متحده) است ; Williams et al., 2002; (Fairhead et al., 2004). دادهها و تفسير مختصر مدل بيشاپ به صورت رایگان در وبسایت https://wiki.seg.org/wiki/Bishop_Model قابل دسترسی و دانلود میباشد. در این مدل مصنوعی، رسوبات و نهشتههای غیرمغناطیسی، پیسنگ مغناطیسی و برخی تودههای نفوذی بالای پی-سنگ را پوشانده و عمق پیسنگ از چند صد متر آغاز و تا عمق ۱۰ كيلومترى ادامه دارد (Salem et al., 2008). مدل مصنوعي مغناطيسي بیشاپ، با فرض اندازه میدان مغناطیسی ۵۰۰۰۰ نانوتسلا، زاویه میل مغناطیسی ۹۰ درجه و انحراف مغناطیسی ۰ درجه تولید شده است.



شکل A: A) بی هنجاری مغناطیسی RTP مدل مصنوعی بیشاپ و تعیین لبه با فیلترهای مختلف، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیکموئید سریع AB، صفحات ۱۰۷-۱۲۰.

بیهنجاری مغناطیسی مدل بیشاپ (شکل a-۹) و نتایج استفاده از فيلترهاى مختلف تعيين گوشه شامل فيلتر گراديان افقى كل، زاويه تيلت، نقشه تتا، زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع سیگموئید سریع در شکل (۹) نمایش داده شده است. شکل ۹ (b) نتایج به دست آمده از فیلتر گرادیان افقی کل را نشان میدهد. با توجه به این شکل در نتیجه اعمال این فیلتر، گوشه چشمههای کمعمق تعیین شده است اما لبه چشمههای عمیق تر قابل تشخیص نیستند. شکلهای ۹ (c) و (d) به ترتیب نتایج استفاده از روشهای زاویه تیلت و فیلتر تتا را نشان میدهند. در نقشه زاویه تیلت، با وجود اینکه مرز ساختارهای عمیق و کمعمق تعیین شده اما لبه-های ساختارهای عمیق به صورت مناسب ترسیم نشده است. در فیلتر زاویه تتا، مرزهای کاذب ایجاد شده بین ساختارهای مدل، بزرگترین مشکل در تفسیر نقشه خروجی است. شکلهای ۹ (e) و (f) نتایج استفاده از فیلترهای TAHD و FSF را نشان میدهند. در هر دو روش، سیگنالهای حاصل از منابع عميق و كمعمق متعادل شدهاند اما نقشه فيلتر تابع سيگموئيد سريع از کیفیت بالاتری برخوردار بوده و تفسیر نقشه خروجی به مراتب آسانتر از سایر روشهای تعیین گوشه است. حساسیت کمتر به افزایش عمق و



شکل۱۰: a) بی هنجاری مغناطیسی مدل مصنوعی آلوده به نوفه و تعیین لبه با فیلترهای مختلف، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی و f) تابع سیگموئید سریع

۳- کاربرد بر روی مدل واقعی
در این بخش توانایی و کیفیت فیلترهای تعیین گوشه بیهنجاری، بر روی

متعادل کردن سیگنالهای حاصل از منابع مختلف از ویژگیهای مهم فیلتر FSF است.

۲-۳-۲ مدل بیشاپ همراه با نوفه

به منظور نزدیک نمودن محیط مصنوعی مدل بیشاپ به ساختار واقعی و سنجش توانایی فیلتر در شرایط نوفهای، دادهها به ۲ درصد نوفه تصادفی با توزیع نرمال آغشته شدند. پیش از اعمال فیلترهای تعیین گوشه استاندارد و فیلتر تابع سیگموئید سریع بر روی دادههای آغشته به نوفه، به منظور کاهش تاثیر نوفه، فیلتر ادامه فراسو به ارتفاع ۵۰۰ متر اعمال شده و سپس توانایی فیلترهای تعیین لبه مورد بررسی قرار گرفته است. نتایج حاصل از کاربرد فیلترهای مختلف در تعیین گوشه مدل مصنوعی بیشاپ در شکل ۱۰ ارائه شده است. همانطور که مشاهده می گردد، همانند نتایج بهدست-آمده از مدلهای مصنوعی گرانی و مغناطیسی، نقشه حاصل از اعمال فیلتر تابع سیگموئید سریع ضمن پایداری بیشتر در برابر نوفه از کیفیت و تفکیک پذیری بیشتری برخوردار بوده و به خوبی مرز افقی ساختارهای عمیق و کمعمق را نمایان کرده است.

دادههای گرانی و مغناطیسی بیهنجاری شماره دو گلگلهر سیرجان، واقع در استان کرمان مورد بررسی و مقایسه قرار گرفته است. ناحیه معدنی گل گهر با داشتن معادن غنی از سنگ آهن، از مهمترین قطبهای فعال معدنی ايران محسوب مي گردد (Alvandi et al., 2022b). كانسار سنگ آهن گل گهر در شش آنومالی مجزا در مجموع با ذخیرهای در حدود ۱۲۰۰ میلیون تن در شهرستان سیرجان، استان کرمان و در زون سنندج-سیرجان قرار گرفته است (انصاری و همکاران، ۱۳۹۰). در این زون ذخایر متعددی از کانهزایی آهن وجود دارد که سنگ آهن گلگهر یکی از مهم-ترین ذخایر آن محسوب می گردد. منطقه مورد مطالعه تقریبا بین طول های جغرافیایی ۲۰٬ ۵۵° تا ۲۴٬ ۵۵° شرقی و عرضهای جغرافیایی ۲۰[°] ۲۹° تا ٬۰۷٬ شمالی در زیر پوشش آبرفتهای عهد حاضر و بدون هیچگونه رخنمونی از ماده معدنی واقع شده است (انصاری و همکاران. ۱۳۹۰؛ Alvandi et al., 2022b). کانسار شماره دو گلگهر از مجموعهای از سنگهای آذرین و دگرگونی شامل انواع آمفیبولیت، میکاشیست، آندالوزیت، گارنت، استارولیت شیست، مرمر و گرافیت شیست تشکیل شده که تا حد رخساره آمفيبوليت دگرگون شدهاند. کانسار سنگ آهن گلگهر یک کانسار آهن نواری نوع راپیتان است. نقشه زمین شناسی محدوده مورد مطالعه در شکل (۱۱) نمایش داده شده است.



شکل ۱۱: نقشه زمین شناسی محدوده مورد مطالعه (Mahmoudi et al., 2017) (Eshraghi et al., 1999: Behnam and Ramazi, 2019

۳-۱- دادههای مغناطیسی

روش مغناطیس سنجی، یک روش مطمئن و متداول در اکتشاف مواد معدنی و تعیین پارامترهای عمق، شکل، ابعاد و ... در کنار سایر دادهها و روشهای اکتشافی است. در محدوده گل گهر، عملیات برداشت دادههای مغناطیس-سنجی با استفاده از ۲۱ پروفیل توسط مغناطیس سنج مگنتومتر GEM انجام شده است. فاصله پروفیلهای برداشت از یکدیگر ۱۰۰ متر و فاصله ایستگاههای برداشت ۴۰ متر در نظر گرفته شده است (علمدار و انصاری، ۱۳۸۸). بر روی دادههای برداشت شده تصحیحات مورد نیاز از قبیل تصحیح IGRF، تغییرات روزانه، تصحیح ارتفاعی، تصحیح ایستگاه مبنایی و تصحیحات طول و عرض جغرافیایی انجام شده و سپس دادهها شبکهبندی شدهاند. در تفسیر دادههای مغناطیسی و استفاده از فیلترهای تعیین گوشه، حذف اثر دوقطبی نقش بسیار مهم و حیاتی دارد. لذا با استفاده از فیلتر تبدیل به قطب (RTP)، دادههای برداشت شده به قطب مغناطیسی، یعنی جایی که میدان القایی قائم است، تبدیل می شوند. سپس قبل از استفاده از فیلترهای تعیین گوشه، از فیلتر ادامه فراسو به ارتفاع ۲۰ متر بر روی نقشه RTP استفاده شده است. روش ادامه فراسو، اثر بی هنجاری های سطحی با فرکانس بالا را حذف و اثر بی هنجاری های منطقه ای را بهتر آشکار می سازد. نقشه بی هنجاری مغناطیسی تبدیل یافته به قطب منطقه مورد مطالعه بر حسب نانوتسلا و موقعیت آنومالی اصلی با خطچین سیاه رنگ در شکل ۱۲ (a) نمایش داده شده است. نقشه بی هنجاری مغناطیسی تبدیل یافته به قطب نشان ميدهد كانسار آهن به صورت أنومالي مثبت مغناطيسي با روند تقريبي شرقي- غربي نمايان شده است. بهمنظور تعيين لبه ساختار اصلي و سایر چشمههای بیهنجار مدفون، فیلترهای تعیین گوشه بیهنجاری بر روى نتايج حاصل از فيلتر ادامه فراسو، اعمال شده است. محدوده آنومالي اصلی (خطچین سیاه رنگ) و نتایج استفاده از فیلترهای مختلف تعیین گوشه شامل فیلتر گرادیان افقی کل، زاویه کجی، نقشه تتا، زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع سیگموئید سریع در شکل (۱۲) نمایش داده

نشریه پژوهش های ژئوفیزیک کاربردی، دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱.

شدهاند. در شکل ۱۲ (b)، نقشه فیلتر گرادیان افقی کل نمایش داده شده است. با توجه به این شکل، مرز افقی ساختارهای کمعمق ترسیم شدهاند اما سایر ساختارها قابل شناسایی نیستند. در شکل ۱۲ (c) نقشه زاویه تیلت نمایش داده شده است. در این فیلتر سیگنالهای حاصل از منابع و ساختارهای عمیق و کمعمق متعادل شدهاند اما مرز ساختارها بسیار پهنتر و دور از واقعیت ترسیم شدهاند. در شکل ۱۲ (b) نقشه زاویه تتا نشان داده شده است. در نقشه تتا، ترسیم مرزهای جعلی در بخش شرقی نقشه بزرگترین نقص فیلتر به شمار می آید اما در قیاس با دو فیلتر گرادیان افقی کل و زاویه تیلت، نتایج بهتری ارائه شده و مرز بیهنجاری اصلی و سایر ساختارها تقریبا قابل تشخیص است. شکلهای ۱۲ (e) و (f)، نقشه فیلترهای زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع سیگموئید سریع را نشان میدهند. در این دو روش لبه و محدوده آنومالی اصلی به خوبی مشخص شده است. البته نقشه فيلتر تابع سيگموئيد سريع از كيفيت بهتري در قیاس با زاویه تیلت گرادیان افقی کل برخوردار بوده و روند شرقی- غربی آنومالی اصلی و موقعیت سایر منابع بی هنجاری که ممکن است بر اساس اطلاعات زمین شناسی، مربوط به دایک، گسل و یا شکستگی موجود در منطقه باشد، بهخوبی در بخش غربی- شرقی نقشه مشخص شده است.



شکل ۱۲: a) بیهنجاری مغناطیسی تبدیلیافته به قطب معدن شماره دو گلگهر کرمان و تعیین لبه کانسار آهن با فیلترهای مختلف اعمال شده بر روی نقشه ادامه فراسو به ارتفاع ۲۰ متر، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، d) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی و f) تابع سیگموئید سریع

۳–۲– دادههای گرانی

به منظور بررسی بیشتر و تعیین ویژگیهای بیهنجاری شماره دو کانسار آهن سیرجان، علاوه بر دادههای مغناطیس زمینی، دادههای گرانی با استفاده از ۲۱ پروفیل برداشت شده است. فاصله پروفیلهای برداشت از یکدیگر ۱۰۰ متر و فاصله ایستگاههای برداشت ۴۰ متر در نظر گرفته شده-اند. کلیه تصحیحات لازم شامل تصحیحات عرض جغرافیایی، هوای آزاد، بوگه، توپوگرافی و کشند بر روی دادههای برداشت شده اعمال گردیده و

الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیکموئید سریع AB، صفحات ۱۰۷-۱۲۰.

سپس دادهها شبکهبندی شدهاند. نقشه بیهنجاری گرانی محدوده مورد مطالعه بر حسب میلیگال در شکل ۱۳(۵) نمایش داده شده است. همانند تفسیر دادههای مغناطیسی، برای کاهش اثرات نوفه در نقشه بیهنجاری گرانی، قبل از استفاده از فیلترهای تعیین گوشه، از فیلتر ادامه فراسو (۳۰ متر) استفاده شده، زیرا فیلتر فراسو باعث میشود، تا طول موجهای کوچک حذف و نقشه گرانی یکنواخت تری در اختیار داشته باشیم. بیشینه و کمینه گرانی به ترتیب ۳ میلیگال مربوط به بخش شرقی معدن و ۱/۵ میلی گال مربوط به بخش غربی محدوده مورد مطالعه است. نقشه بیهنجاری گرانی نشان میدهد که کانسار آهن به صورت دو آنومالی مثبت گرانی با روند اصلی و سایر چشمههای بیهنجار مدفون، فیلترهای تعیین گوشه بی-محدوده آنومالی اصلی (خطچین سیاه رنگ) و نتایج استفاده از فیلترهای محدوده آنومالی اصلی (خطچین سیاه رنگ) و نتایج استفاده از فیلترهای مختلف تعیین گوشه شامل فیلتر گرادیان افقی کل، زاویه کجی، نقشه تتا،



شکل ۱۳: a) بی هنجاری گرانی معدن شماره دو گلگهر کرمان و تعیین لبه کانسار آهن با فیلترهای مختلف اعمال شده بر روی نقشه ادامه فراسو به ارتفاع ۳۰ متر، شامل: b) گرادیان افقی کل، c) زاویه تیلت، b) نقشه تتا، e) زاویه تیلت گرادیان افقی، f) تابع سیگموئید سریع

۴–نتیجهگیری

در این پژوهش، یک فیلتر تعیین گوشه با استفاده از تابع سیگموئید سریع و مشتقات افقی کل و مشتق قائم میدان پتانسیل برای ترسیم مرزهای افقی با کیفیت و دقت بالا ارائه شده است. توانایی و کارآیی فیلتر تابع سیگموئید سریع در مقایسه با فیلترهای استاندارد مانند گرادیان افقی کل، زاویه تیلت، زاویه تتا و زاویه تیلت گرادیان افقی کل بر روی سه مدل مصنوعی گرانی و مغناطیسی بدون نوفه و همراه با نوفه و دادههای گرانی و مغناطیسی مربوط به معدن شماره دو گل گهر کرمان مورد بررسی قرار گرفته است. نتایج بهدستآمده بر روی مدلهای مصنوعی حاصل از چشمههای منشوری (prismatic) و مدل مغناطیسی مصنوعی بیشاپ (Bishop) نشان میدهد

زاویه تیلت گرادیان افقی کل و فیلتر تابع سیگموئید سریع در شکل (۱۳) نمایش داده شدهاند. مشابه نتایج بهدستآمده در تفسیر دادههای مغناطیسی، مرز افقی ساختار اصلی در نقشه گرادیان افقی کل (شکل ۱۳d) تعیین نشده و سایر آنومالیها و چشمهها به صورت تار ترسیم شده است. در شکلهای ۱۳(c) و (d) نقشههای مربوط به زاویه تیلت و تتا ترسیم شده است که با وجود متعادل نمودن سیگنالهای حاصل از ساختارهای مختلف، تفسیر آنها با مشکل روبرو است. شکلهای ۱۳ (c) و (f) نقشههای مربوط به فیلترهای زاویه تیلت گرادیان افقی کل و تابع سیگموئید سریع را نمایش میدهند. در نقشه تابع سیگموئید سریع، مرزها با دقت و کیفیت بیشتری تعیین شده و مرز سایر آنومالیها نیز قابل تشخیص هستند. در این نقشه روند شرقی-غربی آنومالی شماره دو گل گهر تعیین شده که به خوبی با اطلاعات زمین شناسی و نقشههای زیرسطحی موجود از معدن شماره (۲) همخوانی و مطابقت دارد.

که فیلترهای استاندارد و مرسوم مانند گرادیان افقی کل، زاویه تیلت، نقشه تتا و.. از توانایی لازم برای تفکیک ساختارهای مدفون برخوردار نیستند و معمولا مفسر را برای ارائه تفسیری درست دچار اشتباه میکنند. اما تابع سیگموئید سریع قادر است دامنههای کوچک و بزرگ مربوط به بی-هنجاریهای مختلف با عمق و گسترههای متفاوت را به طور همزمان متعادل نموده و با کیفیت بالاتری مرزهای افقی و گوشههای ساختارهای زمین شناسی را تعیین و ترسیم نماید. همچنین با استفاده از دادههای گرانی و مغناطیسی تبدیل یافته به قطب، فیلتر FSF مرز اصلی و روند کانسار آهن معدن شماره دو گل گهر کرمان و سایر ساختارهای محدوده مطالعه را با کیفیت مناسب و به دور از هرگونه هاله، پخششدگی و ایجاد مرز جعلی در نقشه نهایی ترسیم کرده است. در مجموع نتایج استفاده از مدلهای مصنوعی و میدانی نشان میدهد که فیلتر FSF می تواند به عنوان یک ابزار قدرتمند و باکیفیت در تفسیر دادههای میدان پتانسیل استفاده شود و به عنوان یک الگوریتم مناسب در ترسیم مدلهای دو بعدی و سه بعدی به مفسر کمک نماید. البته استفاده از روشهای حذف نویز برای مدلهای مصنوعی و میدانی گرانی و مغناطیسی آغشته به نوفه، مانند فیلتر ادامه فراسو قبل از استفاده از فیلترهای تعیین لبه و فیلتر تبدیل داده به قطب براي مدل هاي مغناطيسي بدون نوفه و همراه با نوفه اكيدا توصيه مي گردد.

۵-تشکر و قدردانی

از داوران محترم به جهت ارائه نظرات و پیشنهادات ارزنده به منظور ارتقاء کیفیت مقاله تشکر و قدردانی می گردد. همچنین از آقای Guy Flanagan مشاور ارشد شرکت نفت و گاز کونوکو فیلیپس به جهت ارسال تفسیر داده-های مغناطیسی و ارائه اطلاعات تکمیلی منطقه بیشاپ صمیمانه تشکر و قدردانی می گردد.**۶-منابع**

الوندی، ۱، توکتای، ه. د.، فام، ل. ث.، (۱۴۰۰)، تفسیر دادههای گرانی با استفاده از تابع لجستیک و گرادیان افقی کل، مطالعه موردی: تاقدیس چارک، پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی :10.2044/jrag.2022.11430.1325

نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره ۸، شماره ۲، ۱۴۰۱.

- Pham L.T., (2020), A comparative study on different filters for enhancing potential field source boundaries: synthetic examples and a case study from the Song Hong Trough (Vietnam). Arabian J. Geosci., 13, 723
- Oksum, E., Le, D., Vu, M., Hang, N., Pham, L., (2021), A novel approach based on the fast sigmoid function for interpretation of potential field data, Boll. Geofis. Teor. Appl.62,543–556.https://doi.org/10.4430/bgta0348.
- Prasad, K. N. D; Pham, L, T; Singh, A, P,(2022), Structural mapping of potential field sources using BHG filter ,Geocartointernational,DOI: 10.1080/10106049.2022. 2048903
- Cordell.L, Grauch.VJS, (1985), Mapping basement magnetization zones from aeromagnetic data in the San Juan basin, New Mexico. In: Hinze WJ (ed) The utility of regional gravity and magnetic anomaly maps. Society of Exploration Geophysics, Tulsa, pp 181–197
- Ferreira FJF, Souza J, Bongiolo ABS, Castro LG (2013) Enhancement of the total horizontal gradient of magnetic anomalies using the tilt angle. Geophysics 78(3): J33–J41
- Fairhead, J. D., S. E. Williams, and G. Flanagan, (2004), Testing magnetic local wavenumber depth estimation methods using a complex 3D test model:74th Annual International Meeting, SEG, Expanded Abstracts, 742– 745, https://doi.org/10.1190/1.1851313.
- Rao DB, Prakash MJ, Ramesh Babu N., (1990), 3-D and 2 1/2-D modeling of gravity anomalies with variable density contrast, Geophys Prospect 38:411–422
- Roest WRJ, Verhoef Pilkington M, (1992), Magnetic interpretation using the 3-D analytic signal, Geophysics 57(1):116–125
- Salem, A., S. Williams, D. Fairhead, R. Smith, and D. Ravat, (2008), Interpretation of magnetic data using tilt-angle derivatives, Geophysics, 73, no.1, L1–L10 https://doi.org/10.1100/1.2700002
- https://doi.org/10.1190/1.2799992
- Verduzco B, Fairhead JD, Green CM, MacKenzie C, (2004) New insights into magnetic derivatives for structural mapping, Lead Edge 23(2):116–119
- Wijns C, Perez C, Kowalczyk P, (2005) Theta map: edge detection in magnetic data. Geophysics 70:39–43
- Williams, S. E., J. D. Fairhead, and G. Flanagan, (2002), Realistic models of basement topography for depth to magnetic basement testing, 72nd Annual International Meeting, SEG, ExpandedAbstracts,814817 https://doi.org/10.1190/1.1817384.

- ابراهیمزاده اردستانی، و.، (۱۳۸۹)، گرانی سنجی کاربردی (اکتشاف کانی-زمین شناسی مهندسی)، انتشارات دانشگاه تهران، تهران.
- انصاری، ع.، قاری، ح.، علمدار، ک.، مرادی، س.، (۱۳۹۰)، بررسی ارتباط بین میدانهای پتانسیل ادامه فراسو شده با عمق قرارگیری تودههای معدنی با بررسی موردی در معدن سنگآهن گلگهر، مجله ژئوفیزیک ایران، ۵(۴)، ۱۲–۱۲۲.
- علمدار، ک.، انصاری، ع. ح.، (۱۳۸۸)؛ تفسیر بی هنجاری های میدان پتانسیل با روش تصویر سازی پارامتر های توده (SPI)، مجله ژئوفیزیک ایران, ۲(۲). ۲۵pp-۴۰.
- Fedi M. and Florio G., (2001): Detection of potential fields source boundaries by enhanced horizontal derivative method. Geophys. Prospect., 49, 40-58.
- Hsu S.K., Coppense D. and Shyu C.T., (1996): Highresolution detection of geologic boundaries from potential field anomalies: an enhanced analytic signal technique, Geophy. ,61, 1947-1957.
- Zuo B., Hu X., Liang Y. and Han Q., (2014): Detection of gravity field source boundaries using deconvolution method. Geophys. J. Int., 199, 1527-1543.
- Hidalgo-Gato MC, Barbosa VC., (2017), The monogenic signal of potential-field data: A Python implementation. Geophysics 82(3): F9–F14
- Miller HG, Singh V., (1994), Potential field tilt a new concept for location of potential field sources, J Appl Geophys 32:213–217
- Alvandi. A., Toktay, H, D., Nasri, S., (2022a), Application of direct source parameter imaging (direct local wave number) technique to the 2D gravity anomalies for depth determination of some geological structures, for depth determination of some geological structures, Acta Geophysica, https://doi.org/10.1007/s11600-022-00750-6
- Alvandi, A., Toktay, H, D., Pham, L, T., (2022b), Capability of improved Logistics filter in determining lateral boundaries and edges of gravity and magnetic anomalies Tuzgolu Area Turkey, Journal of Mining Engineering, 17(56), pp. 57-72. doi: 10.22034/ijme.2022.538984.1889
- Pham, L.T., Oksum, E. & Do,T.D.(2019), Edge enhancement of potential field data using the logistic function and the total horizontal gradient., Acta Geod Geophys 54,143–155 https://doi.org/10.1007/s40328-019-00248-6

الوندی و همکاران، تفسیر داده های میدان پتانسیل با استفاده از فیلتر تابع سیگموئید سریع AB، صفحات ۱۲۰-۱۲۰.

- Chen, T.; Zhang, G. NHF, (2022), an Edge Detector of Potential Field Data and Its Application in the Yili Basin. Minerals,12, 149. https://doi.org/10.3390/min12020149
- Behnam S, Ramazi H, (2019), Interpretation of geomagnetic data using power spectrum and 3D modeling of Gol-e-Gohar magnetic derivatives, J Appl Geophys 171:13. https:// doi. org/ 10. 1016/j. jappgeo. 2019. 103829
- Mahmoudi, S, Mahmoudi, A, Mehrabi, B (2017), Microstructure- re and geochemical evidences for genesis of the Gol-e-Gohar iron deposit, Iran J Econ Geol 9(2):463–481 (in Persian)

- Zhang X, Yu P, Tang R, Xiang Y, Zhao CJ, (2015), Edge enhancement of potential field data using an enhanced tilt angle. Explor Geophys 46(3):276–283
- Nasuti Y. and Nasuti A.; (2018), NTilt as an improved enhanced tilt derivative filter for edge detection of potential field anomalies, Geophys. J. Int., 214, 36-45.
- Eshraghi, S.A., Roshan Ravan, J. and Sabzehei, M., (1999), Geological map of Neyriz. Scale 1:100,000. Geological survey of Iran.
- G. R. J. Cooper, (2020), A modified enhanced horizontal derivative filter for potential field data, Exploration Geophysics, DOI: 10.1080/08123985.2020.1725386



JOURNAL OF RESEARCH ON APPLIED GEOPHYSICS

(JRAG) 2022, VOL 8, No 2 (DOI): 10.22044/JRAG.2022.12321.1343



Interpretation of potential field data using fast sigmoid function filter – A case study: Gole-Gohar mine, Kerman Province, Iran

Ahmad Alvandi ^{1, 2,*}, Vahid Ebrahimzadeh Ardestani ¹ and Roshanak Rajablou ¹

1- Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran 2- University of Applied Science and Technology (UAST), Hamedan Province Branch, Hamedan, Iran

Received: 8 October 2022; Accepted: 27 November 2022

Corresponding author: nejati@shahroodut.ac.ir

Keywords Gravity and magnetic anomalies Fast sigmoid filter Edge enhancement Gol-e-Gohar

Extended Abstract

Summary

Determination of the edges of geological structures such as dykes, faults, salt domes, etc., is one of essential issues in the interpretation of gravity and magnetic data. In this paper, to determine the edges and lateral boundaries of buried geological structures, a filter is introduced that has been obtained by combining fast sigmoid function and the horizontal and vertical derivatives of the total horizontal gradient. For this purpose, first, the efficiency and capability of the fast sigmoid function is investigated on gravity and magnetic synthetic models obtained from prismatic

buried sources and Bishop synthetic magnetic model, and then, the ability of the filter compared to standard filters such as total horizontal gradient (THDR), tilt angle (TDR), theta map (TM) and tilt angle of total horizontal gradient (TAHD), on the gravity and magnetic field data from Gol-e-Gohar mine located in Kerman Province is investigated. For both synthetic and field models, the fast sigmoid function method has better quality and resolution than other edge enhancement filters and is capable of simultaneously determining the boundaries of gravity and magnetic sources. Therefore, the fast sigmoid function filter can reliably be used in the qualitative interpretation of potential field anomalies and helps to identify the edges of subsurface structures.

Introduction

Gravity and magnetic methods are widely used geophysical methods for understanding the subsurface structures and tectonics. Some of the applications of these methods include mineral resource exploration, hydrocarbon exploration, crustal deformation studies, surface and subsurface structural mapping, etc. Much of the emphasis can be made on the structural feature delineation that helps us to determine the boundaries of various buried geological structures. In this regard, it is significant to determine the horizontal boundaries of these buried sources and to delineate their lateral extents. There are many filters used to determine the edges of potential field anomalies. Each filter has its own advantages as well as limitations. The filters used in this research are total horizontal gradient filter (THDR), tilt angle (TDR), theta map (TM) and tilt angle of total horizontal gradient (TAHD). These filters have been unsuccessful in determination of the boundaries of deep or narrow structures (Pham et al., 2019).

Methodology and Approaches

In this paper, we applied an edge detection filter that is based on fast sigmoid function for balancing the edges of synthetic and real magnetic and gravity sources (Oksum et al. 2021). The fast sigmoid filter (FSF) is defined by equation (1):



2022, VOL 8, No 2

where $\frac{\partial THDR}{\partial x}$ and $\frac{\partial THDR}{\partial y}$ are the horizontal derivatives of the total horizontal gradient and $\frac{\partial THDR}{\partial z}$ is the vertical derivative of the total horizontal gradient. The fast sigmoid filter is tested on different synthetic gravity and magnetic models in which the gravity and magnetic sources of different properties have been buried at various depths. In addition, the fast sigmoid filter is applied on the field data from an area of the Gol-e-Gohar mine, Kerman Province in Iran, where the edges of the main anomalies are well recognized in this area. All maps and computations in this paper have been carried out using MATLAB software.

Results and Conclusions

Edge detection is a fundamental process in the subsurface structural analysis and interpretation. The accuracy increases with the reduction of noise, making the use of new filters more common. Because the edge enhancement filters are based on the data derivative, they amplify the noise in the data. However, the fast sigmoid filter can equalize the weak and strong signals at the same time and does not bring any false information to the edge map. Moreover, the fast sigmoid filter can establish a good correlation between the edge detection image and the geological map of the study area that can help to draw a structural framework of the area. Finally, the fast sigmoid filter, compared to traditional edge detection filters, has the advantages of higher resolution, removal of false edges and generates subtler geological features.