# بر آورد عمق، ضریب دامنه و فاکتور شکل هندسی کانسار باریت با استفاده از وارونسازی غیرخطی نامقید دادههای گرانیسنجی

سمیرا قلعهنویی و وحید ابراهیمزاده اردستانی\*

مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، تهران، ایران

(تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۱۱/۱۹ ، تاریخ پذیرش: ۱۳۹۴/۱/۲۲)

#### چکیدہ

یکی از مهمترین مسائل ژئوفیزیک، برآورد پارامترهای ژئوفیزیکی ساختار مدفون است که با استفاده از برگردان بیهنجاری گرانی بازماند یا مشاهدهای صورت میگیرد. از جمله این پارامترها میتوان به عمق ، ضریب دامنه و فاکتور شکل هندسی اشاره کرد. در این مقاله روش جدیدی برمبنای مدلسازی وارون غیرخطی نامقید برای برآورد عمق، ضریب دامنه و فاکتور شکل یک ساختار مدفون، با توجه به بیهنجاری گرانی مشاهده شده ( ترکیبی از بیهنجاری منطقهای و مانده) مربوط به کره، استوانه افقی و قائم مطرح شده است. ابتدا با استفاده از مدلهای مصنوعی دقت و صحت روش پیشنهادی بررسی و پس از تأیید روش، از آن برای برآورد پارامترهای ژئوفیزیکی موردنیاز برای اکتشاف کانسار باریت در منطقه آباده استفاده شده است که نتایج حاصل با نتایج مربوط به حفاری و سایر

**واژههای کلیدی**: بیهنجاری گرانی، مدلسازی ریاضی، اکتشاف کانسارهای طبیعی، برآورد عمق، تابع جبران، الگوریتم تبرید شبیهسازی شده سازگار

### Depth, amplitude coefficient and geometrical shape factor estimation of barite's ore-body by nonlinearly unconstrained inversion of gravity data

Samira Ghalenovi and Vahid Ebrahimzadeh Ardestani\*

Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran

(Received: Feburary 8, 2014, accepted: April 11, 2015)

#### Summary

One of the most important exploration problems in geophysics is to estimate the geophysical parameters from the observed or residual gravity anomaly related to a buried structure, such as depth, amplitude coefficient and geometrical shape factor. The gravity anomaly expression produced by a simple geometrically shaped model (sphere or cylinder) can be represented by

\*نگارنده رابط:

<sup>\*</sup> Corresponing author

an appropriate analytical formula. Several interpretative methods have been developed to interpret gravity field data assuming a fixed simple geometrical model such as a sphere, a horizontal cylinder or a vertical cylinder. In most cases, these methods consider the geometrical shape factor of the buried body to be *a priori* assumed, and the depth variable may thereafter be obtained by graphical methods applied to the residual anomaly. However, only a few methods have been developed to determine the shape of the buried structure from the residual gravity anomaly. Consequently, the accuracy of the results obtained by these methods depends on the accuracy within which the residual anomaly can be separated from the observed gravity anomaly. In this study, a new and simple method has been developed to estimate the depth, amplitude coefficient and geometrical shape factor of a buried structure from the observed (composite) or residual gravity anomaly related to a cylinder or sphere-like structure. The method is based on nonlinearly constrained mathematical modeling and also stochastic optimization approaches. This method consists of three main steps: The first step is oriented to formulate a nonlinearly constrained optimization model (NCOM) which mathematically describes the geophysical gravity problem related to the studied structure. The (NCOM) model is to optimize a mathematical objective function on an unbounded subset (defined by mathematical inequalities constrains in which the geophysical parameters are generally surmised to satisfy) contained in the free geophysical parameters. Ignoring these mathematical constrains probably leads to general error estimations of the parameters. In this research, the objective function was taken as the statistical likelihood function which depends on the deviations between the observed and synthetic points and also on the number of observations. The second step is directed to suggest an interior penalty function to transform the (NCOM) model into a nonlinearly unconstrained optimization one (NUOM). The goal of using the penalty function is to eliminate the constraints of the (NCOM) model and make them reactive in a new target function of the (NUOM) model. The target function of the (NUOM) model considers both the objective function of the (NCOM) model and the suggested interior penalty function. The third step is to solve the (NUOM) model by the adaptive simulated annealing algorithm, a stochastic approach, well-known for optimizing numerical functions of several real decision variables. The obtained solution of the (NUOM) model includes the geophysical gravity parameters of the studied structure such as: depth, amplitude coefficient and shape factor. A statistical analysis has been carried out to demonstrate the accuracy and the precision of the suggested interpretative method. We applied this method to some theoretical synthetic examples in order to evaluate the precision of the suggested method. We also used the method to estimate the mentioned parameters for the gravity anomaly of the Abadeh site. The obtained results had an appropriate agreement with other methods.

Keywords: Gravity anomaly, mathematical modeling, mineral exploration, depth estimation, penalty function, adaptive simulated annealing algorithm

می توان با فرمول تحلیلی مناسبی بیان کرد. این تابعهای به یکی از مهمترین مسائل اکتشافی در ژئوفیزیک برآورد 🧼 فرمول در آمدهٔ ریاضی به عمق و فاکتور شکل هندسی و یارامترهای ژئوفیزیکی با توجه به بی.هنجاری گرانی مانده نیز ضریب دامنه (که با شعاع و تباین چگالی ساختار چندین روش تفسیری برای تفسیر دادههای میدان گرانی-که در آنها داشتن مدل هندسی ثابت فرض اولیه

مقدمه یا مشاهدهای مربوط به ساختار مدفون– از جمله عمق، مدفون تغییر میکند) وابسته هستند. ضریب دامنه و فاکتور شکل هندسی است. بیهنجاری گرانی حاصل از مدل هندسی ساده (کره یا استوانه) را حل مسائل بهینهسازی با تابع هزینههای ناهموار و یا

چندحالته از جمله کاربردهای تحلیل سیگنال به حساب می آید. الگوریتمهای گرادیان محور که از جمله الگوریتمهای کارآمد محسوب می شوند، در این گونه مسائل به علت وجود مسئله کمینههای محلی و یا دشواری در محاسبه گرادیانها، ناکارآمد هستند. روشهای بهینهسازی که به گرادیان نیازی ندارند و می توانند بهینه کلی را بهدست دهند، مزایای قابل توجهی در حل چنین مسائل بهینهسازی دشواری دارند. دو نمونه مشهور از چنین روش های بهینه سازی، الگوریتم ژنتیک و تبرید شبیه سازی شده (SA) هستند. تبرید شبیهسازی شده شامل جوابی منفرد در فضای پارامتر با اصول هدایت کننده خاصی است که از رفتار تصادفی مولکولها در فرایند تبرید پیروی میکند. الگوریتم تبرید شبیهسازی شده روش بهینهسازی کلی را با برخی ویژگیهای مثبت و منفی برجسته عرضه میکند. این الگوریتم معمولاً شامل پارامترهای اندکی است که نیازمند تنظیم شدن هستند. علاوهبراین، تضمین آماری آن برای همگرایی، میباید آن را به روشی بسیار کارآمد مبدل سازد. اما، یکی از جدی ترین ایرادات این الگوریتم، کند بودن فرایند محاسباتی است. در بسیاری از مسائل مورد بررسی، الگوریتم تبرید شبیهسازی شده استاندارد اغلب نیازمند ارزیابیهای بسیار زیادی از تابع هدف برای همگرایی در مقایسه با الگوریتمی کاملاً تنظیم شده است. ولی، نوع پیشرفته تبرید شبیهسازی شده یعنی تبرید شبیهسازی شده سازگار، پیشرفت چشمگیری در سرعت همگرایی نسبت به نمونه استاندارد تبرید شبیهسازی شده فراهم کرده است و نیز همه مزیتهای الگوریتم تبرید شبیهسازی شده را به همراه دارد (جانسون و همکاران، ۱۹۸۷).

یکی از هدفهای اصلی وارونسازی در ژئوفیزیک، چه درنظریههای احتمال و چه کلاسیک، یافتن کمینه خطا است– وجود دارد. در بیشتر موارد، این روشها فاکتور شکل هندسی ساختار مدفون را درحکم فرض اولیه در نظر می گیرند و تغییر عمق را با اِعمال روش های گرافیکی بر بیهنجاری گرانی مانده (نتلتون، ۱۹۷۶ و ۱۹۶۲) ، تبديل فوريه (اودگارد و برگ، ۱۹۶۵)، تبديل ملين (موهان و همکاران، ۱۹۸۶)، روش های کمینه یابی حداقل مربعات (گوپتا، ۱۹۸۳؛ عبدالرحمن و همکاران، ۱۹۹۱ ) بهدست می آید. اگرچه تنها روش های اندکی برای تعیین شکل ساختار مدفون با استفاده از بی هنجاری گرانی مانده از جمله: تبدیل والش (شاو و آگراوال، ۱۹۹۰)، روشهای كمترين مربعات (عبدالرحمن و شرفالدين، ۱۹۹۵؛ عبدالرحمن و همکاران، ۲۰۰۱) وجود دارد، بهطورکلی، تعیین عمق، ضریب دامنه و فاکتور شکل هندسی ساختار مدفون با اِعمال روشهای پیش گفته بر بیهنجاری گرانی مانده بهدست می آید. در نتیجه، دقت نتایج حاصل از این روشها وابسته به دقت جدایش بیهنجاری محلی و منطقهای است.

در این مقاله روشی جدید و ساده برای برآورد عمق، ضریب دامنه و فاکتور شکل یک ساختار مدفون با توجه به بی هنجاری گرانی مشاهده شده یا مانده مربوط به یک کره، استوانه افقی و استوانه قائم مطرح خواهد شد. این روش بر مبنای مدلسازی ریاضی غیرخطی نامقید و همچنین روشهای برآورد تصادفی است. در این مدلسازی ابتدا مسئله موردنظر را در فضای پارامترهای ژئوفیزیکی فرمولبندی میکنند، به آن قیدهای موردنیاز برای یکتایی جواب اضافه میشود و درنهایت با استفاده از الگوریتم شبهسازی تبریدی سازگار (ASA) حل می شود که جوابهای حاصل همان پارامترهای موردنیاز برای

۲ روش تحقیق

در تابع خطا (E(m است که در آن m بردار مدل است.

روشهای بهینهسازی محلی از قبیل روشهای خطی تكراركننده با این فرض كه كمینه مقدار سطح خطا بهخوبی تعریف شده باشد، مدلها را با بهروزرسانی محاسبه مي كند. لذا به يكتايي جواب حاصل كمك شایانی میشود. هر بهروزرسانی در مدل موردنظر فقط زمانی قابل یذیرش است که خطای محاسبه شده برای مورد بهروز شده كمتر ازخطاي مدل قبلي باشد. اين نظريه هنگامی که سطح خطا چندین نقطه بیشینه یا کمینه داشته باشد، رد میشود. این روشها همواره نزدیکترین مقدار كمينه به مدل اوليه را پيدا ميكنند. الگوريتم تبريد شبيهسازى شده روشى بهمنظور تعيين مقدار كمينه كلى برای تابع (E(m است. این روش در تعداد زیادی از مسائل بهینهسازی مفید خواهد بود و در همه آنها، این الگوريتم شامل يافتن مقادير بهينه (كمينه و بيشينه) ازتابعي با تعداد زیادی متغیر مستقل است. مسائل وارونسازی در ژئوفیزیک شامل پیداکردن کمینه تابع خطا (E(m است که معمولاً تابعی از تعداد زیادی از متغیرها (برای مثال شاخصهای مدل) است. در نتیجه این الگوریتم بهطور موفقیت آمیزی در بسیاری از مسائل ژئوفیزیکی مورداستفاده قرار گرفته است (کرک یاتریک و همکاران، ۱۹۸۳؛ جانسون و همکاران، ۱۹۸۷).

تبرید شبیهسازی شده سازگار پارامتر 
$$lpha_k^i$$
 را در بُعدِ i  
در نظر می گیرد که در هر زمان تبرید در طیف زیر:

$$\boldsymbol{\alpha}_{k}^{i} \in [\boldsymbol{A}_{i}, \boldsymbol{B}_{i}], \tag{1-Y}$$

توليد و با استفاده از متغيير تصادفی 
$$y^{i}$$
 به دست می آيد.  
 $\alpha_{k+1}^{i} = \alpha_{k}^{i} + y^{i} (B_{i} - A_{i}),$   
 $y^{i} \in [-1,1].$ 
(۲-۲)

تابع تولید (y) 
$$g_T(y) = \prod_{i=1}^{D} \frac{1}{2(|y^i| + T_i)\ln(1 + \frac{1}{T_i})} = \prod_{i=1}^{D} g_T^i(y^i).$$

$$G_{T}(y) = \int_{-1}^{y^{i}} \dots \int_{-1}^{y^{D}} dy' \dots dy'^{D} g_{T}(y') \equiv \prod_{i=1}^{D} G_{T}'(y'),$$

$$G_{T}^{i}(y^{i}) = \frac{1}{2} + \frac{\operatorname{sgn}(y^{i})}{2} \frac{\ln(1 + |y^{i}|/T_{i})}{\ln(1 + 1/T_{i})}.$$

$$In(1 + 1/T_{i})$$

$$y^{i}$$

 $u^{i} \in U[0,1],$  $y^{i} = \operatorname{sgn}(u^{i} - \frac{1}{2})T_{i}\left[\left(1 + \frac{1}{T_{i}}\right)^{|2u^{i} - 1|} - 1\right].$ 

لذا محاسبه برنامه تبريد T به صورت زير خواهد بود:

$$T_{i}(k) = T_{0i} \exp(-c_{i} k^{\frac{1}{D}}),$$
 (9-Y)

و درنتیجه می توان کمینه کلی را به صورت زیر بهدست آورد:

 $\sum_{k_0}^{\infty} g_k \approx \sum_{k_0}^{\infty} \left[ \prod_{i=1}^{D} \frac{1}{2|y_i|c_i} \right] \frac{1}{k} = \infty. \quad (\mathbf{v} - \mathbf{v})$ 

با انتخاب پارامتر c<sub>i</sub> درحکم پارامتر کنترلکننده الگوریتم، داریم:

$$q = \begin{cases} 1.5 & \text{for a sphere} \\ 1.0 & \text{for a horizontal cylinder} \\ 0.5 & \text{for a vertical cylinder} \end{cases}$$

and

$$a = \begin{cases} \frac{4}{3} \pi G \rho R^{3} & \text{for } q = 1.5 \\ 2\pi G \rho R^{2} & \text{for } q = 1.0 \\ \pi G \rho R^{2} & \text{for } q = 0.5 \end{cases}$$

در معادله (۲–۱۲)، z عمق نامشخص تا مرکز جسم هندسی (کره یا استوانه افقی) یا عمق تا بالای جسم (استوانه قائم)، q فاکتور شکل هندسی، a ضریب دامنه، x مختصات مکان، x<sub>0</sub> مختصات افقی منبع، تباین چگالی بین جسم هندسی و سنگ میزبان، G ثابت جهانی گرانش و R شعاع ساختار مدفون است.

مولفه اول از معادله (۱۲–۲) یعنی  $a \frac{z}{\left(\left(x-x_0\right)^2+z^2\right)^q}$ 

بازماند D(x) و عبارت دوم یعنی P(x)، به صورت چندجمله ای با درجه مثبت  $0 \le l$ ، نشان دهنده بی هنجاری گرانی منطقه ای است که در این مقاله از چند جمله ای درجه اول برای مدل سازی بی هنجاری منطقه ای در مدل های مصنوعی بهره جسته ایم.

ارزیابی پارامترهای گرانی ژئوفیزیکی یعنی ارزیابی پارامترهای گرانی ژئوفیزیکی یعنی منطقهای با استفاده از دادههای گرانی ترکیبی مسئلهای بسیار دشوار است. لذا هدف اصلی این پژوهش ارزیابی همزمان پارامترهای مربوط به ساختار مدفون با استفاده از

$$T_{fi} = T_{0i} \exp(-m_i),$$
  

$$k_f = \exp(n_i),$$
  

$$c_i = m_i \exp(\frac{-n_i}{D})$$
  
(A-Y)

که 
$$m_i$$
 و  $n_i$  درحکم پارامترهای آزاد برای کمک به  
تنظیم تبرید شبیهسازی شده سازگار برای مسائل خاص  
استفاده قرار میشود ( اینگبر، 1993a, b).  
پارامتر جدید  $a_{k+1}^i$  برحسب مقدار قبلی آن، یعنی  
 $lpha_k^i$  بهصورت زیر بهدست میآید:

$$\alpha_{k+1}^{i} = \alpha_{k}^{i} + y^{i} (B_{i} - A_{i}), \qquad (9-Y)$$

که مقید به شرط زیر است:
$$lpha_{k+1}^i \in [A_i^{}, B_i^{}].$$
 (۱۰-۲)

مقدار احتمال پذیرش پارامتر جدید 
$$lpha_{k+1}^i$$
 مطابق فرمول  
(۱۱-۲) محاسبه میشود:  
(۱۱–۲)

$$P_{accept} = \frac{1}{1 + \exp\left[\left(g(a_i^{k+1}) - g(a_i^k)\right) / T_{accept}(k_i)\right]}$$

متغیر تصادفی  $P_{unit}$  به منزلهٔ شرطی کنترل کننده در  $P_{unit} < P_{accept}$  آولید می شود. اگر شرط [0,1] تولید می شود. و در غیر برقرار باشد ،  $a_i^{k+1}$  مورد پذیرش قرار می گیرد و در غیر این صورت رد خواهد شد (اینگبر، ۱۹۹۳، ۱۹۹۴، ۲۰۱۱). عبارت بی هنجاری گرانی میدان ترکیبی یا مشاهده شده عبارت بی هنجاری گرانی میدان ترکیبی یا مشاهده شده عبارت بی هنجاری گرانی میدان ترکیبی ا مشاهده شده عبارت بی هنجاری گرانی میدان ترکیبی ا مشاهده شده می شود، به واسطهٔ ساختارهای زمین شناسی بسیار ساده از می شود، به صورت زیر مطرح شده است (گوپتا، ۱۹۸۳):  $V(x) = a \frac{z}{\left(\left(x-x_0\right)^2 + z^2\right)^q}$  

 N
 تعداد
 نقاط
 مشاهده،

  $e_i = (L(x_i) - V(x_i))$  (i = 1, ..., N) اختلاف

 بین مقادیر مشاهده شده
 (i = 1, ..., N) اختلاف

 مقادیر مشاهده شده
 شده
 (i = 1, ..., N) و

 مقادیر محاسبه
 شده
 حاصل
 از
 پاسخ

 مقادیر محاسبه
 شده
 حاصل
 از
 پاسخ

 مدل  $(X_i)$  (i = 1, ..., N) در
 نقاط
 گسته

 مدل (N, N) در
 نقاط
 گسته

 مدل (N, N) در
 نقاط
 گسته

 ماله
 (i = 1, ..., N) در
 در
 قاط

 ماله
 (i = 1, ..., N) در
 در
 قاط

 ماله
 (i = 1, ..., N) در
 در
 قاط

 ماله
 (i = 1, ..., N) در
 در
 قاط
 ماله

 ماله
 تابع
 ماله
 ماله
 در
 ماله
 ماله

 مدال
 (i = 1, ..., N) در
 ماله
 ماله

Maximize LH 
$$(a, z, q, x_0, s) =$$
  
$$\prod_{i=1}^{N} \frac{1}{s\sqrt{2\pi}} e^{-\frac{1}{2}\left(\frac{e_i - \overline{e}}{s}\right)^2} (NCOM)_1$$

برای رابطه (۲-۱۴) داریم:





A horizontal cylinder



A vertical cylinder

شکل ۱ . نمایش ساختارهای هندسی ساده (کره و استوانه) (گوپتا، ۱۹۸۳).

مدل ریاضی (۲–۱۴) طی مراحل ریاضی مشخص به مدل کمینه نامقید غیرخطی تبدیل میشود. به علت غیرخطی بودن مسئله، جوابهای حاصل از وارونسازی، نایکتا هستند. لذا با معرفی تابع هدف جدید  $(a, z, q, x_0, s)$ محاسبات ساده تر میشود و یکتا نبودن جواب با استفاده از محاسبات ساده تر میشود و یکتا نبودن جواب با استفاده از محاسبه مقدار احتمال و مقایسه آن با پارامتر کنترل تعریف شده کاربر، تا حدودی مرتفع خواهد شد. تابع شده کاربر، تا حدودی مرتفع خواهد شد. تابع شده کاربر، تا حدودی مرتفع خواهد شد. تابع تابع جبران لگاریتمی پیشنهادی را در بر دارد. تابع جبران با استفاده از قیدهای محدود مسئله مورد بررسی (رابطه (۵– ۱۵)) تعریف میشود. تابع هدف جدید درنهایت به صورت زیر تعریف خواهد شد (اصفهانی و تلاس، ۲۰۰۴):

$$\phi(a, z, q, x_0, s) = f(a, z, q, x_0, s) - r \times \sum_{i=1}^{m} Ln(g_i)$$
(19-Y)

$$g_1 = z,$$
  
 $g_2 = q - 0.5,$  (1V-Y)  
 $g_3 = 1.5 - q,$ 

و نیز m تعداد قیدها (i = 1, ..., m = 3) و r(فاکتور جبران) عددی حقیقی مثبت و اختیاری است که مقداری نزدیک به صفر دارد و در این پژوهش برابر با  $\frac{1}{N}$  در نظر گرفته می شود (اینگبر، ۲۰۱۱). با استفاده از تابع هدف جدید (رابطه (۲–۱۵))، مدل با استفاده از تابع هدف جدید (رابطه (۲–۱۵))، مدل (۲۰۰۴) به مدل زیر تبدیل خواهد شد (اصفهانی و تلاس،

*Minimize*  $\phi(a, z, q, x_0, s)$  (*NUOM*)

که برای این مدل شرط زیر برقرار است:  
(
$$a, z, q, x_0, s$$
)  $\in \Re^5$  (19-۲)

(1.-1)

$$\phi(a, z, q, x_0, s) = N Ln(s\sqrt{2\pi}) + \frac{1}{2s^2} \sum_{i=1}^{N} \left( L(x_i) - a \frac{z}{\left(\left(x_i - x_0\right)^2 - z^2\right)^q} - P(x_i) \right)^2 - r \times \left(Ln(z) + Ln(q - 0.5) + Ln(1.5 - q)\right).$$

سپس، مدل ریاضی (NUOM) با استفاده از الگوریتم جستوجوی تصادفی تبرید شبیهسازی شده سازگار حل خواهد شد (اصفهانی و تلاس، ۲۰۰۴).

شایان ذکر است که در این روش، انتخاب پارامترهای اولیه درحکم پارامترهای کنترل کننده الگوریتم از سوی کاربر صورت می گیرد. این اطلاعات اولیه نقشی در مقدار نهایی محاسبه شده با الگوریتم ندارد؛ زیرا الگوریتم توانایی بازگردان مقدار واقعی مربوط به بی هنجاری را دارد. برای مثال حتی اگر مقدار اولیه برای فاکتور شکل هندسی وارد شده از سوی کاربر برای مدل استوانه قائم برابر ۲/۵ باشد، الگوریتم طی اجرای مراحل گوناگون و با عبور از شرطهای تعبیه شده برای پذیرش یا نپذیرفتن مقادیر محاسبه شده درنهایت مقدار ۵/۰ با درصد خطای قابل قبولی را می دهد. در ادامه برای بررسی کارآیی روش

#### ۲-۱ داده های مصنوعی

در اینجا برای دو مدل مصنوعی کره و استوانه قائم ( x<sub>0</sub> معرف موقعیت مرکز مدل است) با احتساب درصد نوفههای اتفاقی ۵ و ۷ و ۱۰٪ روش پیشنهادی را اِعمال میکنیم. برای این دو مدل صورت کلی بیهنجاری منطقهای را به شکل چندجملهای درجه اول (خطی) با

ضرایب ثابت مشخص (k1,k2) در نظر می گیریم. البته باید اذعان داشت که بر گردان پارامترهای مربوط به اثر منطقهای همزمان با پارامترهای عمق، فاکتور شکل و ضریب دامنه مربوط به مدل صورت می گیرد.

نتایج حاصل از اِعمال روش به شرح جدولهای ۱ و ۲ است (به ترتیب برای مدل کره و استوانه قائم) و با توجه به شکلهای ۲ تا ۵ مشاهده شد که نتایج، توافق مناسبی با مقادیر مفروض اولیه دارد. همچنین مقدار احتمال پذیرش برای ۹۵٪ موارد 9/9 بهدست آمده که بزرگتر از پارامتر کنترل برابر با 05/5 و مبین این نکته است که اختلاف بین مقادیر مشاهدهای و مقادیر محاسبه شده با استفاده از این روش زیاد نیست و از نظر آماری مشابه هم هستند.

همانطورکه در جدول ۱ دیده میشود، با اِعمال روش مورد بحث بر دادههای بدون نوفه، نتایج با خطای ناچیز (در محدوده قابلقبول و با توجه با مقدار عددی تعریف

شده برای سطح نبود پذیرش در الگوریتم) بهدست آمده و توافق قابل قبولی با مقادیر اولیه دارند. از آنجاکه درواقعیت عوامل گوناگونی بر کیفیت داده های برداشت شده تاثیر می گذارد، برای آزمودن دقت این روش، آن را بر داده های مدل ۱ که با نوفه های اتفاقی ۵، ۷ و ۱۰٪ آغشته شده اند نیز اِعمال می کنیم که نتایج این اِعمال نیز در جدول ۱ نشان داده شده است. برای نوفه های ۵، ۷ و ۱۰٪ به ترتیب مقادیر ۵/۰۰، ۹۴/۰ و ۹۳/۰ برای پارامتر احتمال پذیرش به دست آمده است که با مقایسه این مقادیر با بزرگی پارامتر احتمال نپذیرفتن (برابر با ۵۰/۰)، این نکته بدیهی است که نتایج ما دقت مطلوب را دارند.

بهمنظور کسب اطمینان از تطابق این نتایج با مقادیر اولیه، نتایج حاصل از داده آغشته با نوفههای ۵، ۷، و ۱۰٪ را درحکم نمونه با مقادیر واقعی بهطور تصویری مقایسه میکنیم که شکل ۳ گواه توافق و تشابه زیاد این نتایج است.

				-		
پارامترهای گرانی	مقادير اوليه	مقادیر ارزیابی شده بدون نوفه	مقادیر ارزیابی شده با نوفه ۵٪	مقادیر ارزیابی شده با نوفه ۷٪	مقادیر ارزیابی شده با نوفه ۱۰٪	مقادیر ارزیابی شده با نوفه ۱۵٪
а	0/37	0/3701	0/3712	0/3730	0/3751	0/3758
Z	15	14/9239	15/1620	15/0181	15/1026	13/8154
q	1/5	1/5244	1/5324	1/4048	1/4087	1/4979
$x_0$	0/00	0/0389	0/0590	0/0346	0/1230	0/0833
k1	-0/1	-0/1018	-0/0961	-0/1185	-0/1073	0/0411
k2	3/00	2/9916	2/9809	3/0320	3/1367	2/5578

جدول ۱. نتایج حاصل از اِعمال مدل مصنوعی کره در عمق ۱۵ متر.

جدول۲. نتایج حاصل از مدل مصنوعی استوانه قائم در عمق ۱۲ متر.

پارامترهای	مقادير اوليه	مقادیر ارزیابی شدہ	مقادیر ارزیابی شدہ	مقادیر ارزیابی شدہ	مقادیر ارزیابی	مقادير ارزيابى
گرانی		بدون نوفه	با نوفه ٥٪	با نوفه ۷٪	شده با نوفه ۱۰٪	شده با نوفه ۱۵٪
а	•/٤١	•/٤١•٨	•/£11•	•/£111	•/2110	•/٤١١٨
Z	17/••	11/998.	11/99/.	११/९९२९	11/9/1.	11/9887
q	•/£9£٣	• / ٤ ٦٣١	•/0177	•/2077	•/٤٥٨٥	•/0•72
<i>x</i> <sub>0</sub>	•/••	•/•١•٣	•/073•	•/1•9٧	•/1•11	•/•٣٦٧
<i>k</i> 1	-۲/٥	-7/2779	-7/2701	-1/1 mVA	-7/2019	-7/2377
k2	۲/۰۰	١/٩٠٧٩	1/227.	١/٨٠٠٩	1/0077	1/VJVA



**شکل۲.** بی.هنجاری گرانی بازماند مدل۱ (کره به قطر ٤ متر واقع در عمق ۱۵ متری از سطح زمین).



**شکل ۳**. نمایشی طرحوار ازمقایسه منحنیهای بیهنجاری ترکیبی (بیهنجاری منطقهای و محلی) ارزیابی شده و اولیه مدل کره.



**شکل £.** بی.هنجاری گرانی بازماند مدل۲ (استوانه قائم به قطر ۲ متر واقع در عمق ۱۲ متری از سطح زمین).

و ۱۰٪ بهترتیب مقادیر احتمال پذیرش بهصورت ۸۸، ۷۹/ و ۹۴/۰ بهدست آمده است که با مقایسه این مقادیر با بزرگی پارامتر احتمال نپذیرفتن (برابر با ۰/۰۵)، چنین برداشت میشود که نتایج دقت مطلوبی دارد. بهمنظور کسب اطمینان از تطابق این نتایج با مقادیر اولیه، نتایج حاصل از داده آغشته با نوفههای ۵، ۷، و ۱۰٪ را برای نمونه با مقادیر واقعی بهطور طرحوار مقایسه میکنیم که شکل ۵ گواه توافق و تشابه زیاد این نتایج است. همان طور که از جدول ۲ دیده می شود، با اِعمال روش مورد بحث بر داده های بدون نوفه، نتایج با خطای بسیار ناچیز به دست می آیند و توافق قابل قبولی با مقادیر اولیه دارند. از آنجا که درواقعیت عوامل گوناگونی بر کیفیت داده های برداشت شده تاثیر می گذارد، برای آزمودن دقت این روش، آن را بر داده های مدل ۲ که با نوفه های اتفاقی م، ۷ و ۱۰ ٪ آغشته شده اند نیز اِعمال می کنیم که نتایج حاصل نیز در جدول ۲ ذکر شده است. برای نوفه های ۵، ۷

۲-۱-۲ مدل دو چشمه برای آزمایش دقیق تر صحت روش پیشنهادی، علاوه بر اعمال روش بر دادههای مصنوعی تکچشمهای کره و استوانه قائم، دادههای مصنوعی بی هنجاری حاصل از دو چشمه استوانه قائم – استوانه قائم را در نظر می گیریم و برای تفسیر آن از الگوریتم تبرید شبیه سازی شده ساز گار استفاده می کنیم. مشخصات چشمه های ایجاد کننده بی هنجاری، بی هنجاری بازماند حاصل از این دو مدل و نیز منحنی گرانی بازماند و منطقه ای به تر تیب در جدول ۳، شکل ۶، و شکل ۷ داده شده است.

ابتدا این الگوریتم را بر بی هنجاری ترکیبی (بازماند و منطقهای) بدون نوفه اِعمال می کنیم که نتایج تفسیری در جدول ۳ ذکر شده است. شکل ۷ منحنی مقایسهای از بی هنجاری واقعی و بی هنجاری حاصل از تفسیر با الگوریتم مورد بحث را نشان می دهد. با توجه به این منحنی، به وضوح به تطابق قابل قبول نتایج حاصل از تفسیر

بي هنجاري تركيبي بدون نوفه با استفاده از الگوريتم ييش گفته میرسیم. حال از آنجاکه در عمل، عوامل گوناگونی موجب نوفهدار شدن دادههای برداشت شده می شود، بی هنجاری مدل ۳ را به نوفه های ۵، ۷ و ۱۰٪ آغشته می کنیم و الگوریتم تبرید شبیهسازی شده سازگار برای تفسیر آن را به کار میبریم. نتایج این تفسیر نیز درجدول ۳ و منحنیها در شکل ۷ نشان داده شده است. برای نوفههای ۵، ۷ و ۱۰٪ به ترتیب مقادیر ۸۹/۰، ۱۸۶ و ۱۸٪ برای يارامتر احتمال يذيرش بهدست آمده است كه با مقايسه این مقادیر با بزرگی پارامتر احتمال نپذیرفتن (برابر با ۰/۰۶)، این نکته بدیهی است که نتایج دقت مطلوبی دارند. با توجه به مقادیر موجود در جدول ۳ و نیز منحنیهای نشان داده شده، به کارایی روش در تفکیک این دو بی هنجاری و بر آورد مناسب پارامترهای مجهول بي هنجاري مي رسيم. براي كسب اطمينان اين الگوريتم را بر دو مدل دیگر نیز اِعمال خواهيم كرد.



شکل٥ . نمایشي طرحوار ازمقایسه منحني هاي بي هنجاري ترکيبي ارزيابي شده و اوليه مدل دو استوانه قائم.

(الف) مشخصات استوانه قائم اول							وم	استوانه قائم د	،) مشخصات ا	(ب		
پارامترهای	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير	مقادير
گرانی	اوليه	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى	اوليه	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى	ارزيابى
		شده	شده با	شده با	شده با	شده با		شده	شده با	شده با	شده با	شده با
		بدون	نوفه ٥٪	نوفه ۷٪	نوفه ۱۰٪	نوفه ۱۵٪		بدون	نوفه ٥٪	نوفه ۷٪	نوفه ۱۰٪	نوفه ۱۵٪
		نوفه						نوفه				
а	•/••٣٧	•/••٣٨	•/••٣٩	•/••٤•	•/••£٣	•/••٤0	-•/٣٧٦•	-•/٣٧٦٣	-•/٣٧٦٢	-•/٣٧٦٥	-•/\V74	-•/\VV0
Z	۱۰	1./.718	٩/٨٨٢٧	9/90+1	٩/٩٦٩٧	۱۰/۰٦١٥	۳٥	30/+233	36/4711	۳٥/•٤٠٥	30/+97V	۳٥/١٠٧٠
q	•/0•	<b>٠</b> /٥٠٨٦	•/£٨٢٣	•/077•9	•/£V9V	•/٦١٢٩	•/0	•/0•1•	•/٤٨٨٣	•/٤٧٨٣	•/٤٧•0	•/£٦٦١
$x_0$	۷٥/٠	٧٥/٠٣٣٣	VE/991V	٧٥/•٢٤٠	V0/7901	۷٥/۰۰۷۰	170/•	170/17	172/9979	172/9721	172/9717	172/97/17
<i>k</i> 1	-•/• <b>\</b>	-•/•975	-•/•٩٨١	-•/١••١	-•/١••٨	-•/1•17	-۲/۲	-7/2192	- 2/2220	-۲/۳۳۵۷	- ۲/۳۳۲ •	- ٢/٣٤٤ •
k2	٣/٠	7/9770	٣/٠ ٥٣٣	٢/٩٣٣٢	٣/٠٢٠٥	۲/٩٠٦١	٤/٠٠	٤/٠٠٣	٤/٠٠٧٧	٤/•٨١	٤/•٩٨•	٣/١٨٧٦

جدول ۳. مشخصات و نتايج تفسيري مدل استوانه قائم-استوانه قائم.



**شکل**٦. بیهنجاری گرانی حاصل از دو چشمه استوانه قائم. بیهنجاری گرانی و نمایشی طرحوار از مقطع ارزی دو چشمه مدل دو استوانه قائم.



شکل۷. نمایشی طرحوار ازمقایسه منحنیهای بیهنجاری ترکیبی ارزیابی شده و اولیه مدل دو استوانه قائم.

#### ۲-۲ دادهای واقعی

بعد از اِعمال روش پیشنهادی بر دادههای مصنوعی و ارزیابی دقت نتایج حاصل، از این روش برای برآورد پارامترهای موردنیاز در اکتشاف کانسار طبیعی باریت در منطقه آباده – قدیمی ترین واحد تشکیلات با جنس سیلت استون، ماسه سنگ، کنگلومرا و سنگهای آذرین مربوط به دوران ژوراسیک که با یک روراندگی در کنار تشکیلات سنگ آهکی کرتاسه قرار دارد – مورد استفاده قرار گرفته است. بیرون زدگی های کانسار باریت عمدتاً در سنگآهک بلورین مربوط به دوران سوم دیده شده است که با یک روراندگی در کنار واحدهای با سن ژوراسیک قرار گرفته است.

دادههای مورد استفاده در این بخش، مربوط به عملیات اکتشاف سنگ معدن باریت درمنطقه آباده، واقع در استان فارس است. نقطه مبنای محدوده مورد بررسی در دستگاه مختصات *UTM* با x=724695.7 و x=724695.7

مشخص می شود. در تحقیقات گرانی سنجی منطقه موردنظر، از دستگاه گرانی سنج سینتر کس، مدل CG3 ، با دقت ۱۰ میکروگال استفاده شده است. برداشت داده، در شبکه ای شامل ۲۰۰ نقطه برداشت و فواصل ایستگاهی ۵ تا ۱۰ متر صورت گرفته است.

مقادیر حاصل از اِعمال روش فوق بر بی هنجاری گرانی مانده ( نقشه بی هنجاری مانده مطابق شکل ۸) به شرح جدول ۴ است که با توجه به مقدار بر آوردی ۱/۰۵۷۸ برای فاکتور شکل هندسی آن، استوانه افقی بهترین مدل برای شبیه سازی این بی هنجاری است. برای بررسی دقت نتیجه حاصل از اِعمال این روش بر داده های منطقه آباده، از نتایج تفسیری حاصل از روش اویلر برای بر آورد بیشینه عمق منطقه بهره گرفتیم. همان طور که در شکل ۹ مشاهده می شود، بیشینه عمق تفسیری برای منطقه مورد بررسی با استفاده از روش اویلر بین ۴ تا ۶ متر به دست آمده است که با توجه به قرار گیری مقدار کمّی عمق حاصل از روش پیش رو ( برابر با ۴/۵۹۴۶) در بازه مورد قبول برای این مورد بحث پی برد. کمیت، می توان به دقت نسبی جواب حاصل از روش

			-	
پارامترهای فیزیکی	ضريب دامنه	فاكتورشكل	عمق	خطای RMS
مقادير محاسبه شده	2/9348 میلی گال «مترمربع	0578/1	5946/4 متر	2833/0/ 2833 میلی گال

جدول ٤. نتايج حاصل از اِعمال روش فوق بر دادههاي ميكروگراني سنجي سايت آباده.



**شکل۸.** نقشه بی هنجاری مانده سایت آباده (رسم در محیط نرمافزار ژئوسافت).



شکل ۹. نقشه اویلر بیهنجاری مانده سایت آباده (رسم در محیط نرمافزار ژئوسافت).

٧۴

مدلهای مصنوعی و نیز برآورد پارامترهای ژئوفیزیکی آنها موفق بوده است، می توان از آن برای دادههای واقعی و نیز طرحهای اکتشافی که در آنها چند نمونه چشمه با فاصله وجود دارد نیز استفاده کرد. البته در این مقاله به بررسی مدل مصنوعی اکتفا شد.

#### منابع

- Abdelrahman, E.M. and Sharafeldin, S.M. 1995a, A least-squares minimization approach to depth determination from numerical horizontal gravity gradients: Geophysics, 60, 1259–1260.
- Abdelrahman, E.M. and Shrafaeldin, S.M. 1995b, A least-squares minimization approach to shape determination from gravity data: Geophysics, 60, 589–590.
- Abdelrahman, E.M., Bayoumi, A.I. and El Araby, H.M. 1991, A least-squares minimization approach to invert gravity data: Geophysics 56, 115–118.
- Abdelrahman, E.M., El-Araby, T.M., El-Araby, H.M. and Abo-Ezz, E.R. 2001a, Three least squares minimization approaches to depth, shape, and amplitude coefficient determination from gravity data: Geophysics 66, 1105–1109.
- Abdelrahman, E.M., El-Araby, T.M., El-Araby, H.M. and Abo-Ezz, E.R. 2001b, A new method for shape and depth determinations from gravity data: Geophysics, 66, 1774– 1780.
- Asfahani, J. and Tlas, M. 2004, Nonlinearly constrained optimization theory to interpret magnetic anomalies due to vertical faults and thin dikes: Pure Appl. Geophys, 161, 203–219.
- Gupta, O.P. 1983, A least-squares approach to depth determination from gravity data: Geophysics, 48, 375–360.
- Ingber, L. 1993a, Adaptive Simulated Annealing (ASA). Global optimization C-code: Caltech Alumni Association.
- Ingber, L. 1993b, Simulated annealing: Practice versus theory: Mathematical Computer Modelling, 18(11), 29–57.
- Ingber , L. 1996, Adaptive Simulated Annealing (ASA): Lessons learned: J. Control and Cybernetics, 25, 33–54.

## ۳ نتیجه گیری

در این مقاله روشی جدید برای بر آورد پارامترهای ساختار مدفون با شکل های هندسی ساده با استفاده از مقادیر بی هنجاری گرانی مشاهدهای (ترکیبی از بی هنجاری منطقهای و مانده) بر پایه مدلسازی غیرخطی مقید بیان شد. همانطور که نتایج حاصل از اِعمال این روش بر دادهای مصنوعی (حتی با احتساب نوفه ۱۰٪) و نیز دادههای واقعی بر داشت شده از سایت آباده نشان میدهد، این روش به خوبی مقادیر مفروض اولیه را به مقدار واقعی يارامتر باز مي گرداند، که اين امر در اکتشافات ژئوفيزيکي مطلوب است. البته اشاره به این نکته خالی از فایده نیست که این روش در مورد دادههای منطقه آباده به دلیل نبود دسترسی به داده های خام، بر بی هنجاری مانده که اثرات منطقهای از آن حذف شده، اعمال شده است و می توان در تحقیقات بعدی از این روش برای تفسیر دادههای خام استفاده کرد. نکته قابل توجه دیگر اینکه به علت قابلیت زیاد این الگوریتم در بازگردانی دادهها، انتخاب مقادیر اوليه درحكم يارامترهاي كنترلكننده الكوريتم، تعريف شدهٔ کاربر، تاثیر زیادی بر عملکرد الگوریتم نخواهد داشت (با توجه به بررسی مدلهای مصنوعی متفاوت با حداكثر نوفه ١٠٪). با وجود نكات مثبت روش مطرح شده توجه به این نکته ضروری است، همان طور که در دادههای مصنوعی مشاهده شد، در مورد دادههای عمیق و طبیعتاً با درصد نوفه بزرگتر، دادههای اولیه مفروض باید اختلاف بسيار اندكي با مقادير واقعي داشته باشند (آشنايي دقيق با ساختار زمین شناسی منطقه مورد بررسی ضروری است). در غیر این صورت برگردان حاصل، دقت کافی نخواهد داشت و برای پژوهشهای میکروگرانیسنجی نتایج مطلوب را بهدست نخواهد داد. برای رفع این مشکل باید تأمل بیشتری روی شرطهای توقف تکرار در حلقههای الگوریتم صورت گیرد. با توجه به اینکه این روش در تفکیک بی هنجاری های چندگانه مورد بررسی در

- Nettleton, L. L., 1976, Gravity and Magnetic in Oil Prospecting: MacGraw-Hill Book Co.
- Nettleton , L.L. 1962, Gravity and magnetics for geologists and seismologists: AAPG 46, 1815–1838.
- Oregard, M.E. and Berg, J. W. 1965, Gravity interpretation using the Fourier integral: Geophys., 30, 424–438.
- Shaw, R.K. and Agrawal, S.N.P. 1990, The application of Walsh transform to interpret gravity anomalies due to some simple geometrically shaped ceased sources: A feasibility study: Geophys., 55, 843–850.
- Ingber , L. 2011, Adaptive Simulated Annealing (ASA): Lessons Learned, J. Control and Cybernetics 25, 33–54.
- Johnson, D. C., Aragon, C. R., McGeoch, L.A., Schevon, C., 1987 Optimization by simulated annealing. An experimental evolution (Parts 1 & 2): Report AT& T Bell laboratories.
- Kirkpatrick. A.C, Gelatt C.D., and Vecchi M.P., 1983, Optimization by simulated annealing: Science, 220 (4598), 671-680.
- Mohan, N.L., Anandababu, L. and Roa, S. 1986, Gravity interpretation using the Melin transform: Geophys., 51, 114–122.