

Analyzing Dependency and Correlation of Cole-Cole Model Parameters in Spectral Induced Polarization Using Bayesian Inference

Sadegh Roudsari, M.¹ \square | Ghanati, R.¹ \boxtimes \square

1. Department of Earth Physics, Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran.

Corresponding Author E-mail: rghanati@ut.ac.ir

(Received: 18 Oct 2024, Revised: 1 Dec 2024, Accepted: 4 Jan 2025, Published online: 10 June 2025)

Summary

Spectral induced polarization (SIP) is a useful tool in geophysical exploration for understanding the capacitive properties of materials beneath the surface. Unlike conventional methods, SIP analysis can be done in both the time domain and frequency domain. In the time domain, it measures the decay of electrical potential after transmitting a direct current pulse, while in the frequency domain, it measures the phase shift of an alternating current. The Cole-Cole model (CCM) is widely used to analyze SIP data, aiding in the comprehension of subsurface properties in different geological settings. Initially introduced by Cole and Cole (1941) and subsequently expanded upon by Pelton et al (1978), this model provides a description of the complex resistivity of materials. While initially developed for mineralized rock, CCM has been successfully adapted to characterize sedimentary formations lacking electronically conducting components. In such cases, the polarization arises from interactions between pore fluids and electrically charged mineral surfaces, forming an electric double layer. It is well established that frequency-dependent induced polarization measurements offer additional spectral information beyond a single measure of induced polarization amplitude, even though the universal mechanism is not fully understood. This spectral information, derived from the shape of the frequency response, can be linked to petrophysical and geochemical properties of the Earth's subsurface, such as soil texture, water saturation, hydraulic conductivity, pH, and the dissemination of metallic minerals, through empirical relationships. In addition to advances in the fundamental understanding of induced polarization phenomena, the SIP method has seen significant progress and development across various research areas in recent years, including forward modeling, inversion, and equipment. However, the success of the SIP method is strongly dependent on providing a reliable and precise inversion algorithm aimed at retrieving the CCM parameters. Inverse problem theory refers to a mathematical framework that addresses the extraction of information about a parameterized physical system using observational data, theoretical relationships between model parameters and data (i.e., forward problem), and prior knowledge. To ensure accurate interpretation of the estimated models, it is crucial to understand the correlation between the parameters in the subsurface models. This research is significant because it explores the dependency and correlation of the CCM parameters using a Bayesian approach in a 2.5D inversion framework specifically designed for SIP data. The motivation for studying correlation analysis between model parameters arises from the challenges that high parameter correlation can pose to Markov chain Monte Carlo (McMC) sampling algorithms in probabilistic models. In other words, the objective is to enhance the understanding of subsurface properties and provide a more reliable interpretation of the estimated models by thoroughly analyzing parameter interdependencies. A novel 2.5D inversion code specifically developed for SIP data is introduced, leveraging Python-based libraries and advanced statistical methods. Through synthetic modeling and McMC sampling, the robustness of this approach across various subsurface scenarios is evaluated, including a homogeneous earth model, a two-layer medium, and a model featuring two anomalies within a homogeneous background. Our method enables the extraction of CCM parameters that reflect electrical properties, offering deeper insights into complex geological formations. Visualizations of McMC chains and corner plots effectively reveal the interdependencies among CCM parameters, illustrating the convergence and reliability of the parameter estimates. Validation against synthetic models highlights the precision and effectiveness of the proposed methodology. Overall, this study demonstrates the potential of Bayesian inversion to improve the interpretation of geophysical data and offers valuable insights into the correlation between CCM parameters across different geological environments.

Keywords: Bayesian inference, Cole-Cole model, McMC sampling, Spectral Induced Polarization, Uncertainty analysis.

Cite this article: Sadegh Roudsari, M., & Ghanati, R. (2025). Analyzing Dependency and Correlation of Cole-Cole Model Parameters in Spectral Induced Polarization Using Bayesian Inference. *Journal of the Earth and Space Physics*, 51(1), 45-64. DOI: http://doi.org/10.22059/jesphys.2025.383530.1007636

E-mail: (1) sadegh.roudsari@leibniz-liag.de



نشانی اینترنتی مجله: http://jesphys.ut.ac.ir



تحلیل وابستگی و همبستگی پارامترهای مدل کول–کول در توموگرافی قطبش القایی طیفی با استفاده از استنباط بیزین

محمد صادق رودسری (| رضا قناتی (🖂

۱. گروه فیزیک زمین، مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، تهران، ایران.

رایانامه نویسنده مسئول: rghanati@ut.ac.ir

(دریافت: ۱۴۰۳/۷/۲۷، بازنگری: ۱۴۰۳/۹/۱۱، پذیرش نهایی: ۱۴۰۳/۱۰/۱۵، انتشار آنلاین: ۱۴۰۴/۳/۲۰)

چکیدہ

این مطالعه به بررسی وابستگی و همبستگی پارامترهای مدل کول-کول (CCM) با استفاده از استنباط بیزین برای وارونسازی دادههای قطبش القایی طیفی (SIP) میپردازد. هدف این تحقیق بهبود درک ویژگیهای زیرسطحی و ارائه تفسیری قابل اعتماد از مدلهای تخمینی زیرسطحی با تحلیل دقیق وابستگیهای پارامتری است. در این مطالعه یک کد وارونسازی دو و نیم بعدی جدید را که بهطور خاص برای دادههای SIP طراحی شده است، ارائه میشود که از کتابخانههای مبتنیبر پایتون و تکنیکهای پیشرفته آماری استفاده میکند. از طریق دادههای حاصل از مدلسازی مصنوعی و نمونه بردای زنجیره مار کوف مونت کارلو (McMC)، کارایی روش ارائهشده در سناریوهای مختلف زیرسطحی شامل یک مدل زمین مصنوعی و نمونه برداری زنجیره مارکوف مونت کارلو (McMC)، کارایی روش ارائهشده در سناریوهای مختلف زیرسطحی شامل یک مدل زمین مصنوعی و نمونه برداری زنجیره مارکوف مونت کارلو (McMC)، کارایی روش ارائهشده در سناریوهای مختلف زیرسطحی شامل یک مدل زمین محیط دولایه و مدلی شامل دو بی هنجاری مدفون در پس زمینه همگن، ارزیابی میشود. رهیافت پیشنهادی امکان استخراج پارامترهای مدل کول-کول را که بیانگر ویژگیهای الکتریکی هستند، فراهم میکند و در کی عمیق تر از ساختارهای زمین شامل یک مدل زمین زنجیره های مؤری شامل دو بی هنجاری مدفون در پس زمینه همگن، ارزیابی می شود. رهیافت پیشنهادی امکان استخراج پارامترهای مدل کول-کول را که بیانگر ویژگیهای الکتریکی هستند، فراهم میکند و در کی عمیق تر از ساختارهای زمین شناسی پیچیده ارائه می دهد. ترسیم می هرکن این زنجیرههای مواسایی وابستگیهای میان پارامترهای کول-کول را به نمایش میگذارند. از طریق اعتبارسنجی با مدل های مصنوعی، دقت و اثربخشی این روش مورد تأیید قرار میگیرد. بهطور کلی این زنجیرههای می هذارند. از طریق اعتبارسنجی با مدلهای مصنوعی دو و را به میرستگی میان پارامترهای کول-کول را به نمایش می گذارند. از طریق اعتبار می وابستگیهای می و درک عمیق تر از سازی داده و همگراین و قابلیت اطمینان برآوردهای پارامتری را به نمایش میگذارند. از طریق اعتبارسنجی با مدلهای مصنوعی، دقت و اثربخشی این را به نمایش می گذارند. از طریق اعتبارسنجی با مدامهای رو می میزی را به نمایش می وارون سازی بیزین را به می مین پارامتری بیزین را به نمایش می گذارند. از طریق اعتبارسنجی یا ور مدیهای رو میگی و درک عمیق تر از همستگی میان پارامترهای

واژههای كليدي: استنباط بيزين، مدل كول-كول، نمونهبرداري McMC ، قطبش القايي طيفي، تحليل عدمقطعيت.

۱. مقدمه

روش قطبش القایی طیفی (SIP) ابزاری مفید در اکتشافات ژئوفیزیکی برای درک ویژگی های خازنی مواد زیر سطح زمین است. برخلاف روش های مرسوم، تحلیل SIP را می توان هم در حوزه زمان و هم در حوزه فرکانس انجام داد. این روش در حوزه زمان، افت پتانسیل الکتریکی پس از ارسال پالس جریان مستقیم را اندازه گیری میکند، در حالی که در حوزه فرکانس، جابه جایی فاز جریان متناوب را اندازه گیری میکند. در تحلیل داده های IP در حوزه زمان که به عنوان قطبش القایی در حوزه زمان (TDIP) شناخته می شود، جریان مربعی به زمین تزریق و افت ولتاژ پس از قطع جریان اندازه گیری می شود. این افت ولتاژ نشان دهنده

تفاوتهای مواد زیرسطحی ارائه میدهد. این روش به شناسایی ویژگیهای خاصی مانند درصد فلزات یا مواد خازنی کمک می کند و در بررسی محیطهای زمین شناسی پیچیده بسیار مفید است (مادسن و همکاران، ۲۰۱۷). مدل کول-کول (Cole-Cole Model-CCM) به طور گستردهای برای تحلیل دادههای ISIP استفاده می شود و به درک ویژگیهای زیرسطحی در محیطهای زمین شناسی مختلف کمک می کند (بینلی و اسلیتر، ۲۰۲۰). این مدل که ابتدا توسط کول و کول در سال ۱۹۴۱ معرفی شد و سپس توسط پلتون و همکاران (۱۹۷۸) گسترش یافت، توصیفی از مقاومت ویژه مختلط مواد ارائه می دهد. اگرچه مدل کول-کول در ابتدا برای سنگهای معدنی توسعه یافته بود،



استناد: رودسری، محمد صادق و قناتی، رضا (۱۴۰۴). تحلیل وابستگی و همبستگی پارامترهای مدل کول - کول در توموگرافی قطبش القایی طیفی با استفاده از استنباط بیزین. مجله فیزیک زمین و فضا، ۱۵(۱)، ۴۵ – ۶۴، DOI: http://doi.org/10.22059/jesphys.2025.383530.1007636

sadegh.roudsari@leibniz-liag.de (١) دایانامه:

اما با موفقیت برای شناسایی سازندهای رسوبی که فاقد اجزای رسانای الکترونی هستند نیز به کار گرفته شده است (وانهالا، ۱۹۹۷؛ بینلی و همکاران، ۲۰۰۵؛ کمنا و همکاران، ۲۰۰۴).

در چنین مواردی، قطبش از تعاملات بین سیالات منفذی و سطوح معدني حاوى بار الكتريكي منفى ايجاد مي شود كه یک لایه دو گانه الکتریکی تشکیل می دهد (بینلی و اسلیتر، ۲۰۲۰). به خوبی ثابت شده است که اندازه گیری های قطبش القایی وابسته به فرکانس، اطلاعات طیفی بیشتری نسبت به یک اندازه گیری ساده از دامنه قطبش القایی ارائه میدهند، هرچند که سازوکار کلی هنوز بهطور کامل درک نشده است. این اطلاعات طیفی که از شکل پاسخ فرکانسی استخراج میشوند، میتوانند از طریق روابط تجربی به ویژگیهای پتروفیزیکی و ژئوشیمیایی زیرسطح زمین، مانند بافت خاک، اشباع آب، هدایت هیدرولیکی، pH و پراکندگی مواد معدنی فلزی مرتبط شوند (جانسون و تومل، ۲۰۱۸). علاوهبر پیشرفتهای اساسی در درک پدیدههای قطبش القایی، روش SIP در سالهای اخیر پیشرفتهای قابل توجهی در زمینه های مختلف تحقیقاتی از جمله مدلسازی پیشرو، وارونسازی، و همچنین در زمینه تجهیزات داشته است. با این حال، موفقیت روش SIP بهشدت به ارائه الگوريتم وارونسازي قابل اعتماد و دقيق برای استخراج پارامترهای مدل کول-کول (CCM) وابسته است. نظریه مسئله وارون به چارچوبی ریاضی اشاره دارد که به استخراج اطلاعات در مورد یک سیستم فیزیکی پارامتربندیشده با استفاده از دادههای مشاهداتی، روابط نظری بین پارامترهای مدل و دادهها (یعنی مسئله پیشرو) و اطلاعات پیشینی می پردازد. این نظریه به طور گستردهای در زمینه ژئوفیزیک توسعه یافته است، بهویژه در زمینه استنباط جزئیات مربوط به زیرسطح زمین بر اساس اندازه گیریهای سطحي. بهعنوان مثال، اين نظريه شامل تخمين ويژگيهاي زیرسطحی مانند چگالی سنگ، مغناطیس پذیری و هدایت الکتریکی با استفاده از اندازهگیریهای سطحی از میدانهای گرانشی یا الکترومغناطیسی و همچنین تحلیل دادههای لرزهای می شود (موسگارد و تارانتولا، ۱۹۹۵).

مفهوم مسئله وارونسازى شامل استنباط پارامترهايي است که بر اساس مشاهدات موجود، یک سیستم را تعریف میکنند. برخلاف مسئله پیشرو که معمولاً در فیزیک های قطعی تنها یک راهحل دارد، مسئله وارون راهحل یکتایی ندارد (تارانتولا، ۲۰۰۴). از طریق اندازه گیری های SIP، پارامترهای CCM را می توان با استفاده از روش های وارون قطعی کلاسیک و همچنین رویکردهای وارون تصادفی ارزیابی کرد. نمونههایی از رویکردهای قطعی شامل طرحهای مبتنیبر الگوریتم های گاوس-نیوتن هستند که اغلب شامل میرایی لونبر گ-مار کوارت برای پایداری راهحل وارون میشوند. با اینحال، این روش ها معمولاً از محدودیتهای نرمی به جای میرایی خالص استفاده می کنند. استفاده از چنین روش هایی برای بازیابی پارامترهای CCM توسط جگر و فل (۱۹۸۸)، لو و ژانگ (۱۹۹۸)، کمنا و همکاران (۲۰۰۴)، بودو و سیبروک (۲۰۰۰)، گونتر و مارتین (۲۰۱۶) نشان داده شده است. اگرچه این روشها همگرایی سریع و کارایی محاسباتی بالایی از خود نشان میدهند، ممکن است بهجای این که حل واقعی مسئله وارون را پیدا کنند، به کمینه محلی تابع هدف برسند (قناتی و مولرپتکه، ۲۰۲۱). در دهههای اخیر، وارونسازی بیزین پارامترهای ژئوفیزیکی با استفاده از روش های نمونه گیری زنجیره مارکوف مونت کارلو (Markov chain Monte Carlo-McMC) بهطور فزایندهای محبوب شده است (وهلینگ و وروگت، ۲۰۱۱؛ جاردانی و همکاران، ۲۰۱۳؛ وروگت، ۲۰۱۶؛ فیانداکا و همکاران، ۲۰۱۷). از منظر وارون تصادفی پارامترهای CCM، قربانی و همکاران (۲۰۰۷) یک مدل بیزین برای وارونسازی دادههای IP در حوزه زمان و حوزه فرکانس برای پارامترهای یک CCM منفرد توسعه دادند. آنها از یک تکنیک انتگرال گیری عددی بر روی شبکههای منظم برای بهدست آوردن تابع چگالی احتمال پسینی حاشیهای هر پارامتر CCM از تابع توزیع احتمال پسینی مشترک استفاده کردند. چن و همکاران (۲۰۰۸) دادههای SIP را با استفاده از CCM تفسیر کردند و یک مدل بیزی برای تخمین پارامترها با استفاده از روشهای نمونه گیری

بین پارامترها در مدلهای زیرسطحی ضروری است. این پژوهش از آن جهت اهمیت دارد که به تحلیل وابستگی و همبستگی پارامترهای CCM با استفاده از رویکرد بیزین در چارچوب وارونسازی دو و نیم بعدی که بهطور ویژه برای دادههای SIP طراحی شده است، می پردازد. انگیزه مطالعه تحلیل همبستگی بین پارامترهای مدل از چالشهایی ناشی میشود که همبستگی بالای پارامترها میتواند برای الگوریتمهای نمونه گیری McMC در مدلهای احتمالاتی ایجاد کند. در فضاهای پارامتری با همبستگی بالا، توزیع پسین ممکن است کشیده یا معوج شود، که باعث می شود الگوريتم نمونه گيري مدتزمان بيشتري براي همگرايي نياز داشته باشد. این امر به این دلیل است که نمونه گیر ممکن است در برخی نواحی فضای پارامتری گیر کند یا برای کشف کامل فضا به تکرارهای بیشتری نیاز داشته باشد (هوفمن و گلمن، ۲۰۱۴؛ گلمن و همکاران، ۲۰۱۴). برای تحلیل وابستگی و همبستگی پارامترهای CCM در وارونسازی SIP، ما از یک الگوریتم نمونه گیری از یک مجموعه غيرمتغير وابسته استفاده مي كنيم كه توسط گودمن و ر (۲۰۱۰) پیشنهاد شده و توسط فورمن-مک کی و همكاران (۲۰۱۳، ۲۰۱۹) توسعه يافته است. اين الگوريتم رفتار پیچیده و روابط متقابل مواد زمین شناسی را در نظر می گیرد. استفاده از این نمونه گیر می تواند با تبدیل فضای پارامتری به مجموعهای از پارامترهای نامرتبط، اثرات همبستگی پارامترها را کاهش داده و فرایند نمونه گیری را کار آمدتر کند. قابل ذکر است که مطالعه ما با کار مادسن و همکاران (۲۰۱۷) متفاوت است، چراکه تحلیل آنها بر همبستگىها بر اساس پارامترىسازى يك بعدى مدل كول-کول (CCM) با استفاده از نمونهگیر McMC سنتی (متروپولیس و همکاران، ۱۹۵۳؛ هستینگز، ۱۹۷۰) در زمینه دادههای قطبش القایی حوزه زمان متمرکز بود. در مقابل، ما همبستگی پارامترهای CCM را در توزیع دوبعدی پارامترهای طیفی در حوزه فرکانس بررسی میکنیم. علاوهبر انجام تحليل همبستگی پارامترهای وارونشده مدل، این مطالعه همچنین یک بررسی تصادفی اولیه از عدمقطعیت در مسئله وارونسازی SIP ارائه میدهد. این

McMC توسعه دادند و از نمونه گیر گیبس برای استخراج نمونهها از توزیع پسینی مشترک بهره گرفتند. کری و همکاران (۲۰۱۲) یک مدل طیفی بر اساس توصیف گر چندجملهای ساده از یک توزیع پیشنهاد کردند و این مسئله را با استفاده از روش بیزین حل کردند. بروبه و همکاران (۲۰۱۷) از یک روش شبیهسازی تطبیقی McMC برای وارون چند مدل دادههای SIP آزمایشگاهی استفاده کردند. با وجود کاربرد موفق استنباط بیزین برای بازیابی پارامترهایCCM ، استفاده از آن در مدلسازی دو بعدی و سه بعدی دادههای SIP محدود باقی مانده است. این محدوديت احتمالاً بهدليل هزينه بالاي محاسباتي، دشواري در انتخاب اطلاعات پیشینی مناسب و پیچیدگی وارون بیزین است. رودسری و همکاران (۲۰۲۴) یک الگوریتم وارونسازی هیبریدی را پیشنهاد کردند که روش هموتوپیک را با روش بیزین McMC ترکیب میکند تا توزیع دوبعدی پارامترهای طیفی CCM را تخمین بزند. روش آنها از یک روش وارونسازی مبتنیبر گرادیان با ویژگیهای همگرایی سراسری بهره میبرد تا دادههای SIPرا برای رسانایی با مقدار مختلط وارون کند و سپس با استفاده از نمونه گیری McMC یک برازش غیرخطی کامل برای استخراج پارامترهای طیفی انجام میدهد. علاوهبر این، در دهه گذشته، الگوریتمهای مدلسازی و وارونسازی IP توسعه یافتهاند تا پارامترهای طیفی را از دادههای IP حوزه زمان استخراج کنند. بهعنوان مثال، فیانداکا و همکاران (۲۰۱۲) و فیانداکا و همکاران (۲۰۱۳) الگوريتمهاي وارون حوزه زمان يکبعدي و دو و نيم بعدي را برای حل کمّی اطلاعات SIP ایجاد کردند. مادسن و همکاران (۲۰۱۷) نشان دادند که پارامترهای CCM را می توان از دادههای IP حوزه زمان با استفاده از نمونهبرداری McMC یک بعدی بازیابی کرد. با وجود اهمیت وارونسازی بیزین در ارائه برآوردهای مطمئن و تخمين پارامترها، بايد دانست كه بيشتر مطالعات مربوط به پارامترهای طیفی با رویکرد بیزین بر مطالعات آزمایشگاهی و وارونسازی دادههای یک بعدی متمرکز بوده است. برای اطمینان از تفسیر دقیق مدل های تخمین زده شده، فهم ارتباط

تحليل بەدليل عدميكتايي ذاتى مسائل وارونسازى ژئوفیزیکی و وجود خطاهای اندازه گیری ضروری است. هدف از تحلیل عدمقطعیت، شناسایی مدلهای معادلی است که به اندازه کافی با دادههای مشاهدهشده در محدوده خطاهای یکسان مطابقت داشته و همچنان با اطلاعات پیشین سازگار باشند. علاوهبر این، این مطالعه بهطور خاص بر تحلیل دادههای مصنوعی متمرکز است تا وابستگیها و همبستگیهای بین پارامترهای CCM را بررسی کند. اگرچه کد وارونسازی دو و نیم بعدی توسعهیافته که از یک رویکرد بیزین استفاده میکند نتایج امیدوارکنندهای به دست ميدهد، اما اين تنها يک گام اوليه به سوي چارچوب کامل وارونسازی بیزین دو بعدی و سه بعدی برای دادههای توموگرافی SIP است. استفاده انحصاری از دادههای مصنوعی نشاندهنده نیاز به بهینهسازی و اعتبار سنجى بيشتر قبل از استفاده از اين روش براى دادههاى صحرایی است. تا جایی که ما میدانیم، این مطالعه اولین موردی است که استنباط بیزین را برای تحلیل همبستگی پارامترهای مدل کول-کول در چارچوب دادههای SIP دوبعدی به کار میبرد. پس از بررسی مقالات موجود در زمینه تحلیل دادههای SIP با استفاده از مدل کول-کول (CCM)و روش های وارون سازی تصادفی، این مقاله رویکرد مشابهی را برای بررسی بیشتر این موضوع اتخاذ می کند. در ادامه، بخش روش شناسی به تشریح فرایند مدلسازی پیشرو میپردازد که دادههای شبیهسازیشده SIPرا بر اساس پارامترهای طیفی تولید میکند. سپس، مقاله به بررسی روش McMC پرداخته و مبانی نظری و کاربرد عملی آن در وارونسازی دادههای SIP را توضیح میدهد. بخش نتایج و بحث به دنبال آن، یافتههایی از آزمایش های مصنوعی کنترل شده را ارائه داده و به تحلیل و تفسیر جامع آنها می پردازد. مقاله با ارائه نتایج نهایی خاتمه مى يابد.

۲. روششناسی

در این بخش، ابتدا مروری مختصر بر فیزیک پیشرو در مدلسازی مقاومتویژه الکتریکی مختلط دو و نیم بعدی

ارائه میدهیم و بر محاسبه پاسخهای پتانسیل الکتریکی مختلط در محیط زیرسطحی تمرکز میکنیم. پس از آن، روش وارونسازی بیزین را معرفی میکنیم که از نمونه گیری McMC با مجموعه همافزا affine-invariant) (affine-invariant با مجموعه همافزا caffine-invariant) حدود پایین و بالای توزیعهای پیشینی را در نظر می گیرد.

۲–۱. مدلسازی پیشرو

رویکرد مدلسازی ما شامل دو بخش اصلی است: مدلسازی پیشرو و وارون. در مرحله مدلسازی پیشرو، توزیع پتانسیل الکتریکی مختلطی که از یک منبع جریان نقطهای در یک محیط سهبعدی غیرهمگن و ایزوتروپ با رسانایی مختلط متغیر (σ(x,y,z) بهوجود می آید، شبیهسازی می کنیم. این توزیع توسط معادله دیفرانسیل زیر توصیف می شود (ولر و همکاران، ۱۹۹۶؛ کمنا و همکاران، ۲۰۰۴

$$-\nabla \left(\sigma^*(x, y, z, \omega)\nabla\varphi^*(x, y, z, \omega)\right) = I\,\delta(x - x_s)\delta(y - y_s)\delta(z - z_s),\tag{1}$$

این معادله که برای جریانهای پایدار مستقیم و جریان متناوب با فرکانس پايين تحت شرايط خاص کاربرد دارد، $\sigma^* = \sigma$ رسانايي مختلط σ^* را در نظر مي گيرد، که به صورت $\sigma^{'}$ تعریف می شود، که در آن $\sigma^{'} + j\sigma^{''} = |\sigma^{*}|ex\,p(\theta)$ نشاندهنده رسانایی الکتریکی و σ نشاندهنده اثرات قطبش است. همچنین θ زاویه فاز رسانایی مختلط را نشان مىدهد و j واحد موهومى است $j = \sqrt{-1}$.علاوهبر اين، $\delta(x-x_s)\delta(y-y)$ بزرگی جریان نقطه ای منبع و مکان منبع $y_s)\delta(z-z_s)$ توابع دلتای دیراک هستند که مکان منبع جریان نقطهای را در (x_s, y_s, z_s) تعریف می کنند. تبدیل مکانی فوریه-کسینوسی که بر این معادله اعمال می شود، معادلهای تبدیل شده را ایجاد می کند که تکنیک های حل را تسهیل می کند. معادله تبدیل شده به صورت زیر ارائه شده است (ولر و همکاران، ۱۹۹۶؛ کمنا و همکاران، ۲۰۰۴): $-\nabla \cdot \left(\sigma^*(x,z,\omega)\nabla \hat{\varphi}^*(x,k_y,z,\omega)\right) +$ $k_y^2 \sigma^*(x, z, \omega) \hat{\varphi}^*(x, k_y, z, \omega) =$

 $\frac{l}{2}\delta(x-x_s)\delta(z-z_s).$ (Y)

در اینجا، \hat{arphi} و k_y بهترتیب نشاندهنده پتانسیل مختلط

تبدیل شده و عدد موج نسبت به جهت ۷ هستند. حل این معادله تبدیل شده با اعمال شرایط مرزی ترکیبی، امکان استخراج حلهای پتانسیل مختلط در حوزه مکانی را از طریق تبدیل معکوس فوریه-کسینوسی فراهم می کند (دی مطوریسون، ۱۹۷۹). علاوهبر این، محتوای طیفی سیگنال مقاومت ویژه مختلط با استفاده از مدل کول-کول (CCM) توصیف می شود. این مدل و انواع آن، از هر دو منظر تجربی و کاربردی، مؤثر بودنشان را در توصیف ویژگیهای الکتریکی سنگهای معدنی و مواد رسوبی به اثبات رساندهاند. مدل استاندارد کول-کول رابطه بین مقاومت ویژه مختلط (به عنوان تابعی از فرکانس زاویهای مقاومت ویژه مختلط (به عنوان تابعی از فرکانس زاویهای مقاومت ویژه مختلط (به عنوان تابعی از فرکانس زاویهای مقاومت رانس زاویهای مدنی مقاومت جریان مستقیم ϕ ، قابلیت بارپذیری (μ)، ثابت زمانی (τ) یا زمان آرامش مدل پلتون π_{PM} و نمای مدل کول-کول 2 را

 $\rho^*(\omega) = \rho \left[1 - \mu (1 - \frac{1}{1 + (j\omega\tau)^c} \right].$ (۳) قابل ذکر است که معادله ۳ به عنوان مدل آسایش پلتون (پلتون و همکاران، ۱۹۷۸) نیز شناخته می شود، با این تفاوت au_{PM} .(۲۰۲۳ ، ولر و اسلیتر) $au = au_{PM} (1-\mu)^{(1/c)}$ که نمایانگر زمان مشخصهای در مدل آسایش پلتون است که بهطور مستقیم به تأخیر زمانی مرتبط با فرایندهای قطبش الکتریکی در ماده زیرسطحی اشاره دارد. در این مطالعه، از یک مدل بیزین برای وارونسازی دادههای مصنوعی SIP شده و از روش زنجیره مارکوف مونتکارلو (MCMC) برای محاسبه توزیع احتمالی هر یک از پارامترهای مدل کول-کول بهره برده شده است. پس از وارونسازی بیزین با استفاده از روشMCMC ، یک تحلیل آماری دقیق انجام مىشود تا عدمقطعيت تخمين پارامترها را كمىسازى كنيم. ما از تکنیکهای نمونه گیری زنجیره مارکوف مونت کارلو برای تولید مجموعهای از پارامترهایی استفاده میکنیم که توزیع پسینی پارامترهای مدل را نمایندگی می کنند. از این نمونهها، میانگین و انحرافمعیار هر پارامتر را برای استخراج مقادیر کمی عدمقطعیت محاسبه می کنیم. مقادیر میانگین پارامترها نشاندهنده گرایش مرکزی توزیع پسینی هستند، در حالی که انحراف معیارها نشان دهنده عدمقطعیت

مرتبط با هر تخمین پارامتر میباشند. این رویکرد آماری دیدگاههایی درباره قابلیت اطمینان نتایج وارونسازی ارائه میدهد.

۲-۲. وارونسازی بیزین

در وارونسازی ژئوفیزیکی، روش بیزین از اهمیت زیادی برخوردار است و چارچوبی احتمالاتی برای ارزیابی عدمقطعیتها و کمیسازی قابلیت اطمینان پارامترهای مدل ارائه میدهد. این رویکرد، پارامترهای مدل و دادههای مشاهدهشده را بهعنوان متغیرهای تصادفی در نظر می گیرد و این امکان را فراهم می آورد تا درک جامعتری از لایههای زیرسطحی حاصل شود. در چارچوب بیزین، هم نظر گرفته می شوند. فرض کنید h یک بردار از متغیرهای نظر گرفته می شوند. فرض کنید h یک بردار از متغیرهای تصادفی است که یک مجموعه داده را نشان می دهد و احتمالی پارامترهای مدل باشد. طبق قضیه بیز، توزیع احتمالی پارامترها با توجه به متغیرهای تصادفی به صورت زیر بیان می شود (بروبه و همکاران، ۲۰۱۷):

 $P(\mathbf{m}|\mathbf{d}) = \frac{P(\mathbf{d}|\mathbf{m}) \times P(\mathbf{m})}{P(\mathbf{d})},$ (°)

در اینجا، (p(m|d) توزیع احتمالی پسین پارامترهای مدل m با توجه به دادههای مشاهدهشده d است، (p(m) توزیع احتمالی پیشین است که مستقل از دادههای اندازه گیری شده میباشد، (p(d|m) تابع درست نمایی Likelihood) میباشد، (m|d) تابع درست نمایی حاشیه ی است Function و (d) با عنوان درست نمایی حاشیه ی شناخته می شود. بنابراین، توزیع پسین متناسب با حاصل ضرب تابع درست نمایی و توزیع پیشین است. اولین قدم در ساخت یک وارون سازی بیزین، تعریف مربوط به هر اندازه گیری دارای توزیع گاوسی ثابت با میانگین صفر هستند. این مفهوم در ادامه توضیح داده خواهد شد. هدف اصلی است ناط بیزین، تعیین انتظارات پسین از یک تابع از m یا به طور مستقیم تر، پارامترهای است. برای تقریب مقدار انتظاری تابع (d) *f*، انتگرال گیری مونت کارلو با استفاده از نمونه های تصادفی از توزیع پسین

d به کار گرفته میشود. (f(d) نمایانگر یک تابع کلی از

۵۰

دادههای مشاهده شده \mathbf{b} است که می تواند هر تابعی باشد که اطلاعات مرتبط با پارامترهای مدل \mathbf{m} را بازتاب دهد. این تابع معمولاً بهمنظور محاسبه انتظارات آماری یا ویژگیهای خاص دادهها، مانند میانگین و انحراف معیار مورد استفاده قرار می گیرد. در استنباط بیزین، (\mathbf{b}) f به عنوان ابزاری برای استخراج اطلاعات از توزیع پسین دادهها تعریف می شود. به عبارت دیگر، این تابع به طور مستقیم بر دادهها اعمال می شود تا ویژگی های مرتبط با توزیع پارامترهای مدل مورد نظر به دست آید. انتظار محاسبه شده به صورت زیر بیان می شود:

 $E[f(\mathbf{d})] \approx \frac{1}{k} \sum_{i=1}^{k} f(\mathbf{d}_i)$ ($\boldsymbol{\Delta}$)

این نمونهها، که با **d**_i نشان داده می شوند، از توزیع پایای يك زنجيره ماركوف استخراج مي شوند. در مسائل وارون-سازی غیرخطی، استخراج یک عبارت تحلیلی برای تابع چگالی احتمال پسین (PDF) ممکن نیست. بنابراین، استفاده از روش های زنجیره مار کوف مونت کارلو (MCMC) بسیار رایج است، همانطور که توسط سامبریج و ماسگارد (۲۰۰۲) بیان شده است. در الگوریتمهای نمونه گیری MCMC، پیشنهاد دادن موقعیتهای جدید برای پارامترها نقش مهمی در جستجو در فضای پارامتر و برآورد توزیع پسین دارد. از میان الگوریتمهای مختلف MCMC، الگوريتم متروپليس-هاستينگز (متروپوليس و همكاران، ۱۹۵۳؛ هستینگز، ۱۹۷۰) (MH) بهعنوان یکی از سادهترین و رایجترین روشها برای پیشنهاد این حرکتها شناخته می شود. در این مطالعه، از الگوریتم MH برای ایجاد موقعیتهای جدید برای نمونه گیری پارامترها در هر گام استفاده می شود. الگوریتم MH شامل دو مرحله اصلی است :پیشنهاد و پذیرش .در مرحله پیشنهاد (معادله ۴)، با توجه به وضعیت فعلی (X(t، یک موقعیت پیشنهادی Y از توزیع انتقال (Q(Y;X(t) نمونهگیری میشود. سپس در مرحله پذیرش، موقعیت پیشنهادی Y با احتمالی که توسط حداقل ۱ و نسبت تابع احتمال موقعیت پیشنهادی به موقعیت فعلى، ضربدر نسبت احتمالهاى انتقال براى موقعيت پیشنهادی و موقعیت فعلی تعیین میشود، پذیرفته میشود. اگر پیشنهاد پذیرفته شود، موقعیت جدید به صورت + t)

Y = (ادر می آید؛ در غیر این صورت، موقعیت تغییر نمی کند و همان (X(t + 1) = (X + اقی می ماند، به این معنا که موقعیت فعلی در زنجیره تکرار می شود. بنابراین، احتمال پذیرش به صورت زیر تعریف می شود (چیب و گرینبرگ، ۱۹۹۵):

 $\Re(\mathbf{Y}|\mathbf{X}(t) = \min\left(1, \frac{\mathbf{P}(\mathbf{Y}|\mathbf{d})}{\mathbf{P}(\mathbf{X}(t)|\mathbf{d})} \frac{\mathbf{Q}(\mathbf{Y}|\mathbf{X}(t))}{\mathbf{Q}(\mathbf{X}(t)|\mathbf{Y})}\right), \quad (\mathbf{\hat{r}})$

که در آن (P(Y|d) تابع درستنمایی است که در معادله ۸ تعریف شده است. یک روش معمول برای پارامتردهی (X(t)) استفاده از یک توزیع گاوسی چند متغیره است که حول (X) متمر کز شده و دارای یک تانسور کواریانس کلی است که برای بهبود عملکرد بهینه سازی شده است. با فرض این که توزیع پیشنهادی متقارن باشد، یعنی فرض این که توزیع پیشنهادی متقارن باشد، یعنی میشود: (P(Y|d)/P(X(t))، معادله ۶ به شکل زیر ساده می شود:

 $\Re(Y|X(t) = \min(1, \log P(Y|d) - \log P(X(t)|d))$ **(V)** مهم است که به خاطر داشته باشید توزیع پیشنهادی برای انتخاب نقاط جديد در زنجيره مي تواند بهطور دلخواه تعيين شود. با اینحال، انتخاب یک توزیع که به توزیع هدف واقعى نزديك باشد، مي تواند بهطور قابل توجهي سرعت همگرایی مقادیر تولیدشده به توزیع صحیح را افزایش دهد(رودسری و همکاران، ۲۰۲۴). بحث جامع در مورد روش های McMC فراتر از حیطه این مقاله است. خوانندگان علاقهمند می توانند به منابع کلاسیکی مانند (مک کی، ۲۰۰۳) مراجعه کنند. روش شناسی وارونسازی بیزین برای دادههای SIP مستلزم مجموعهای از توابع دقیقاً طراحی شده است که هر یک نقش مهمی در این فرایند دارند. تابع درستنمایی برای کمّیسازی تطابق بین پیش بینی های مدل و داده های مشاهده شده ضروری است. این تابع درستنمایی شرطی دادهها را با توجه به مقادیر مشخصی از پارامترهای مدل ارزیابی میکند. با در نظر گرفتن پیش بینی های مدل و نیز عدمقطعیت های مرتبط با اندازه گیری ها، این تابع معیار دقیقی برای ارزیابی کیفیت تطابق بین شبیهسازی های مدل و نقاط داده های مشاهده شده

ارائه میدهد. از طریق این فرایند، تابع درستنمایی نمونه گیر McMC را به سمت نواحی از فضای پارامتر هدایت میکند که بهترین توضیح را برای دادههای مشاهده شده ارائه میدهند. برای ارزیابی تطابق بین دادههای مشاهده شده و پیش بینی شده در مدل سازی ما، تابع لگاریتم مشاهده شده و پیش بینی شده در مدل سازی ما، تابع لگاریتم درست نمایی به صورت زیر تعریف می شود (ورو گت، ۲۰۱۶؛ در پاسکواله و لینده، ۲۰۱۷؛ رودسری و همکاران،

$$\log \Omega(\mathbf{m}|\mathbf{d}) = \log P(\mathbf{d}|m) = -\frac{n}{2}\log(2\pi) - \frac{1}{2}\log\left(\prod_{i=1}^{n}\sigma_{i}^{2}\right) - \frac{1}{2}\sum_{i=1}^{n}\left(\frac{d_{i}-f(\mathbf{m})_{i}}{\sigma_{i}}\right)^{2}$$
(A)

i- در اینجا، n تعداد نقاط داده است، d_i داده مشاهده شده i-ام است، $(m)_i$ بیش بینی مدل برای نقطه داده i-م بر اساس پارامترهای مدل m بوده، و σ_i انحراف معیار خطای مرتبط با نقطه داده - in را نشان می دهد. با در نظر گرفتن با نقطه داده - in را نشان می دهد. با در نظر گرفتن کمی باز آرایی به صورت زیر بازنویسی شود:

$$\log \mathfrak{L}(m) = -\frac{n}{2} \log(2\pi) - \sum_{i=1}^{n} \log(\sigma_i) - \frac{1}{2} \sum_{i=1}^{n} \left(\frac{d_i - f(m)_i}{\sigma_i}\right)^2.$$
 (9)

به طور کلی، (m) Ω انشان می دهد که یک مدل m با پاسخ نظری (m) که به داده های مشاهده شده b نزدیک باشد، مقدار بالایی برای تابع لگاریتم احتمال خواهد داشت و بالعکس. تکمیل کننده ارزیابی احتمال، تابع پیشین است که اطلاعات یا فرضیات قبلی درباره پارامترهای مدل را در بر می گیرد. این تابع به هر ترکیب پارامتری یک احتمال پیشین لگاریتمی اختصاص می دهد و اطلاعاتی درباره بازه های مورد انتظار یا توزیع های پارامترها بر اساس ملاحظات زمین شناسی یا فیزیکی ارائه می دهد. با تحمیل محدودیت هایی به عنوان یک توزیع پیشین کم اطلاعات، تابع پیشین نمونه بردار DMC را هدایت می کند تا مناطقی از فضای پارامتری را که با انتظارات پیشین سازگار است، کاوش کند و از حرکت نمونه بردار به نواحی فیزیکی غیر محتمل جلو گیری کند. در اینجا، یک بازه خاص برای

که از بینش های زمین شناسی یا فیزیکی درباره ویژگی های زیرسطحی مورد بررسی اطلاع میگیرد. در واقع، تابع پیشین بهعنوان یک فیلتر عمل کرده و نمونهبردار McMC را به سمت ترکیبهای پارامتری که با دانش یا انتظارات پیشین هماهنگ است، هدایت می کند. تابع پسین، اطلاعات درستنمایی و پیشین را برای محاسبه احتمال کلی پارامترهای مدل ترکیب میکند. با ادغام احتمال پیشین با درستنمایی، این تابع ارزیابی جامعی از ترکیبهای پارامتری ارائه میدهد که توازن میان برازش دادههای مشاهدهشده و پایبندی به محدودیتهای پیشین را برقرار می کند. این رویکرد ادغام، نمونهبردار McMC را به سمت ترکیبهای پارامتری هدایت میکند که توازن بهینهای بین تطابق با دادهها و اطلاعات پیشین برقرار کنند. سرانجام، تابع برازش فرایند وارونسازی بیزین را با آغاز شبیهسازی McMC با استفاده از کتابخانه پایتون (فورمن مک کی و همکاران، ۲۰۱۳ و emcee (۲۰۱۹ هماهنگ می کند، که برای نمونهبرداری از توزیع پسین پارامترهای مدل طراحی شده است. کتابخانه emcee یک نمونهبردار McMC با چندین گام بردار (walkers) است که توسط گودمن و و ر (۲۰۱۰) پیشنهاد شده است. یک مزیت مهم روش گودمن این است که فقط نیاز به تنظیم دستی یک یا دو پارامتر دارد، در حالی که روشهای سنتی نمونهبرداری McMC در فضای پارامتری N بعدی معمولاً نیاز به تنظیم تقریباً ${\cal N}^2$ پارامتر دارند. با تولید یک مجموعه از گام بردار ها و تنظیم مكرر مقادير پارامترها بر اساس تخمين احتمالات، تابع برازش امکان کاوش در فضای پارامتری و تخمین توزیعهای پارامتری پسین را فراهم میکند. الگوریتم McMC از یک مجموعه پارامتری (گام بردار) تشکیل شده است که یا درون مرزهای مشخص یا بهصورت تصادفی در فضای پارامتری توزیع میشود. هر گام بردار نمایانگر یک ترکیب منحصربهفرد از پارامترهای CCM است که ساختار مختلط مقاومت ویژه زیرسطحی را تعریف می کند. در طول شبیهسازی، emcee موقعیتهای این گام بردارها را بر اساس احتمال دادههای SIP مشاهدهشده بهصورت تکراری تنظيم مي كند. اين ارزيابي احتمال شامل مقايسه

پیش بینی های مدل با داده های اندازه گیری شده است و عدمقطعیت در اندازه گیریها را در نظر می گیرد. هدف از این فرایند، کاوش و نمونهبرداری از توزیع پسین پارامترهای مدل است تا توزیع احتمالی آنها با توجه به دادههای مشاهدهشده ثبت شود. با نمونهبرداری و تنظیم مکرر موقعیت گام بردارها، که با اصول بیزین هدایت می شود، emcee به دنبال بیشینهسازی تطابق بین پیش بینیهای مدل و پاسخهای SIP مشاهدهشده است. ارزیابی همگرایی و عملكرد يك الگوريتم نمونهبرداري يك كار پيچيده است و مقالات گستردهای در این زمینه وجود دارد. الگوریتم پیشنهادی نمونهبرداری McMC از یک معیار خود-همبستگی (autocorrelation) بهرهمند است که مستقیماً تعداد ارزیابیهای تابع چگالی احتمال پسین را اندازه گیری می کند که برای تولید نمونههای مستقل از چگالی هدف لازم است (به فورمن مک کی و همکاران، ۲۰۱۳ مراجعه کنید) .علاوهبر این، برای اطمینان از فرکانس نمونهبرداری مؤثر، احتمال پذیرش باید بین ۲/۰ و ۵/۰ حفظ شود (بهعنوان مثال، به گلمن و همکاران، ۱۹۹۴؛ بروبه و همکاران، ۲۰۱۷؛ رودسری و همکاران، ۲۰۲۴ مراجعه کنيد).

۳. نتايج و بحث

پس از تعیین چارچوب فرایند وارونسازی، این بخش به ارائه نتایج ارزیابی جامع الگوریتم توسعهیافته برای وارونسازی دادههای SIP میپردازد. تمرکز این بخش بر روی بررسی وابستگی و همبستگی پارامترهای مدل کول-کول (CCM) در زمینه مدلهای مصنوعی دوبعدی است. روش شناسی به طور دقیق در سناریوهای مختلف زیرسطحی، از جمله یک مدل همگن، یک مدل دو لایه، و یک نیمفضای رسانا شامل دو بی هنجاری مستطیلی، یک نیمفضای رسانا شامل دو بی هنجاری مستطیلی، آزمایش شده است. دادههای شبیهسازی شده از سه مدل مصنوعی با استفاده از کتابخانه PyGIMLi (رو کر و همکاران، ۲۰۱۷)، که به طور خاص برای مدلسازی پیشرو ۸/۲ بعدی مقاومت ویژه الکتریکی DC و دادههای IP

هندسه زیرسطح، از جمله مرزهای لایهها و پیکربندی الکترودها، و تخصیص خواص فیزیکی مانند مقاومتویژه الکتریکی(ρ) ، قابلیت بارپذیری (μ)، ثابت زمانی (τ) و نمای مدل (C) به هر منطقه زیرسطحی است. برای مدلسازی پیشرو، چارچوب Python pyGIMLi از روش اجزای محدود بر روی شبکههای مثلثی نامنظم برای هر فرکانس استفاده میکند (روکر و همکاران، ۲۰۰۶). فركانس هاى استفاده شده براى شبيهسازى پاسخهاى مقاومتویژه الکتریکی مختلط ظاهری در مدلهای مصنوعی شامل ۲/۰، ۱، ۳، ۱۰، ۲۰، ۳۰، ۴۰، ۶۰، ۶۰، ۸۰ و ۱۰۰ هرتز است. اندازه گیریهای صحرایی با استفاده از پیکربندی ونر آلفا با ۴۱ الکترود و حداقل فاصله الکترودی ۳/۵ متر، که شامل توزیعهای مختلف پارامترهای طیفی زيرسطحى است، شبيهسازى شدهاند. تمامى مدلهاى مصنوعي از پارامترهاي يكسان براي شبكه استفاده مي كنند. پس از جمع آوری دادههای SIP مصنوعی در فرکانس های مختلف، مراحل پیش پردازش برای آمادهسازی دادهها برای تحلیل وارونسازی بعدی اجرا می شود. در این مرحله حیاتی آمادهسازی، برای شبیهسازی شرایط دنیای واقعی، مشاهدات مصنوعی که شامل مقادیر دامنه ((|ρ*|) و فاز θ هستند، با نوفه گاوسی آلوده میشوند. سطوح نوفه با انحراف معیار ٪۵ (خطای نسبی) برای دامنه و ۱ میلی رادیان (خطای مطلق) برای فاز تعیین میشود. این سطوح نوفه با اختلافات دادهای معمولی که در طول وارونسازی دادههای صحرایی مشاهده می شود مطابقت دارد (بلاژ ک و همکاران، ۲۰۰۸). در فرایند وارونسازی، رویکرد مبتنیبر ناحیه اتخاذ می شود که در آن هر محیط با یک ناحیه واحد که شامل تمامی پارامترهای CCM است، نمایش داده می شود. این رویکرد به ما امکان میدهد که وارون مکانی بر پایه McMC را برای هر ناحیه بهصورت مجزا انجام دهیم و نتایج تخمینی را برای هر ناحیه خاص بازیابی کنیم. برای هر ناحیه، یک CCM مصنوعي تعريف مي شود كه بهعنوان هدفي براي بازيابي پارامترها در طول فرايند وارونسازي عمل مي كند. بهعنوان مثال، در مورد یک محیط همگن که شامل

یک ناحیه واحد است، هدف ما بازیابی چهار پارامتر است که خواص الکتریکی آن را توصیف میکند. شکلهای ۱-الف، ۱-ب، و ۱-پ نشاندهنده گسستهسازی مدلها هستند: یک محیط همگن، یک مدل دو لایه، و یک نیمفضا که شامل دو بی هنجاری مستطیلی است. این پیکربندیها بهترتیب مربوط به یک، دو و سه ناحیه در چارچوب وارونسازی هستند. مدل همگن شامل پیکربندی یک ناحیهای است که در آن فرض میشود تمامی خواص الکتریکی در سراسر محیط یکنواخت هستند. جدول ۱ نین سناریو امکان تخمین پارامترهای CCM که نمایانگر خواص الکتریکی مثال ۱ را بر اساس CCM نشان می دهد. این سناریو امکان تخمین پارامترهای CCM که نمایانگر خواص کلی زیرسطح هستند را فراهم می کند. در مقابل، مدل دو لایه نمایانگر پیکربندیای است که هر لایه با مجموعهای از پارامترهای CCM منحصر بهفرد خود مجموعهای از پارامترهای CCM منحصر بهفرد خود

در مورد مثال ۲، با وارد کردن چنین ساختارهای لایهای، پیچیدگی فرایند وارونسازی افزایش می یابد و امکان توصیف محیطهای زیرسطحی ناهمگن فراهم می شود. جدول ۲ پارامترهای طیفی اختصاص داده شده به هر لایه در مثال ۲ را ارائه می دهد. علاوه بر این، نمایش دو بی هنجاری مستطیلی که در یک نیم فضای همگن قرار گرفته اند و خواص طیفی آنها در جدول ۳ به تفصیل آمده است، پیچیدگی بیشتری را نشان می دهد و مناطقی از زیرسطح را با خواص الکتریکی متفاوت نشان می دهد. از طریق رویکرد مبتنی بر ناحیه و تعاریف مدل مصنوعی، نمونه برداری هر ناحیه استنباط کنیم. این فرایند تکرار شونده شامل نمونه گیری از توزیع پسین پارامترهای مدل است که توسط داده های مشاهده شده و اطلاعات پیشین هدایت می شود. با تحلیل مستقل هر ناحیه، به بینش هایی در مورد خواص

الكتريكي لايههاي زيرسطحي مختلف دست مييابيم كه به درک جامع ساختار زمین شناسی کمک میکند. جنبه کلیدی ارزیابی ما شامل بررسی زنجیرههای McMC و نمودارهای گوشهای (corner plots) است. این تصاویر، بینشهای ارزشمندی درباره توزیع و تغییرپذیری پارامترهای مدل در سناریوهای مختلف زیرسطحی ارائه میدهند. از طریق تحلیل دقیق زنجیرههایMcMC ، ما به درک عمیقتری از فضای پارامتری و تأثیرات آن بر نتایج وارونسازی میرسیم. پس از تکمیل فرایند نمونهبرداری McMC، نمودارهای زنجیرهای تولید می کنیم تا تکامل هر پارامتر CCM را در طول تکرارها برای هر ناحیه از مدل زیرسطحی ترسیم کنیم. شکلهای ۲ و ۳ تاریخچه نمونهبرداری پارامترهای CCM را پس از اعمال الگوریتم نمونهبرداری McMC پیشنهادی بر روی مثال های مصنوعی اول و دوم بهترتیب نشان میدهند. در همه مثالها، فضای مدل با استفاده از ۳۲ گام بردار نمونهبرداری می شود و حالت اولیه زنجیرههای مارکوف بهطور تصادفی از یک توزيع اوليه يكنواخت ترسيم مي شود. همان طور كه مشاهده میشود، این نمودارهای زنجیرهای، اطلاعات ارزشمندی درباره رفتار همگرایی و پایداری برآورد پارامترها ارائه میدهند. خصوصاً که، مشاهده می کنیم که چگونه مقدار هر پارامتر در طول تکرارهای McMC نوسان می کند و یک نمای کلی جامع از فرایند نمونهبرداری پارامترها را ارائه میدهد. همچنین مشاهده می شود که با تکرارهای متوالی الگوريتم نمونهبر دارىMcMC ، حالتهاى تصادفي اوليه به توزيع هدف نزديکتر ميشوند. نمونه هاي اوليه در ابتداي زنجیره، در طول مرحله burn-in (همگرایی اولیه)، ممکن است بهطور دقیق توزیع هدف را نمایان نکنند. بنابراین، این نمونههای اولیه معمولاً هنگام محاسبه توزیع پسین و عدمقطعیت در پارامترهای مدل کنار گذاشته می شوند.





(پ)

شکل ۱. نمایش مدلهای مصنوعی زیرسطحی. الف) مدل همگن که نمایانگر ویژگیهای الکتریکی یکنواخت در سراسر محیط است، ب) مدل دو لایهای با لایههای متمایز که توسط پارامترهای منحصر به فرد مدل کول-کول توصیف میشوند، پ) مدل نیمفضا که شامل دو بی هنجاری مستطیلی است و نواحی با ویژگیهای الکتریکی متفاوت را نشان میدهد.

0 0 0	
مقادير	پارامتر
۲/۳۰۱	$\log \rho \ (\Omega. m)$
• / ٤	μ (V/V)
-•/٦٩٨	$\log \tau$ (s)
• /0	С

جدول۱. پارامترهای طیفی مرتبط با مدل نیمفضای همگن.

لايه	ضای دو	، نيم	با مدل	مرتبط	طيفى	ِهای	پارامتر	جدول۲.
------	--------	-------	--------	-------	------	------	---------	--------

مقادیر لایه پایینی	مقادیر لایه بالایی	پارامترهای طیفی
1/2VV	۲/۳۰۱	$\log \rho \ (\Omega. m)$
• / ٢	•/٤	μ (V/V)
-•/٣٩V	-•/٦٩٨	$\log \tau$ (s)
• / ٢	•/0	С

نضای دارای دو بی هنجاری.	با مدل نيم	طيفي مرتبط	. پارامترهای	جدول۳.
--------------------------	------------	------------	--------------	--------

مقادیر پس زمینه	مقادیر بی هنجاری ۲	مقادیر بی هنجاری ۱	پارامترهای طیفی
١/٩٠٣	۲/٦٠٢	r/evv	$\log \rho \ (\Omega.m)$
•/٢	•/0	•/20	μ (V/V)
-•/٣٩V	-•/••٤٣	-•/•٤0	$\log \tau$ (s)
•/٦	• / ٤	•/0	С

برای نشاندادن فرایند نمونهبرداری MCMC برای مورد آزمایشی سوم، شکل ۴ تاریخچه نمونهبرداری برای تمامی پارامترهای طیفی مرتبط با هر ناحیه را نمایش میدهد. زنجیرهها نشاندهنده همگرایی به توزیع هدف برای بیشتر پارامترها هستند، بهاستثنای pg رو تر log که همگرایی جزئی را نشان میدهند. این موضوع نشان میدهد که روش

وارونسازی ارائهشده بهطور کلی در ثبت خصوصیات الکتریکی بی هنجاریهای زیرسطحی قابل اعتماد است. نمودارهای زنجیرهای همچنین پیشرفت مقادیر پارامتری هر پارامتر CCM را درون دو ناحیه بی هنجار نشان میدهند و امکان ارزیابی سازگاری و همگرایی بر آوردهای پارامتری را برای این مناطق فراهم میکنند. برای هر پارامتر به صورت مستقل را نمایش می دهند. ابتدا نمودار گوشه ای مرتبط با مدل زمین همگن (شکل ۵) را بررسی می کنیم. نموداره ای توزیع که رابطه بین لگاریتم مقاومت ویژه (ρ log) و سایر پارامتر های طیفی c (، τ olo μ) را نشان می دهند، به شکل دایره ای ظاهر می شوند. این شکل دایره ای نشان دهنده همبستگی ضعیف بین ρ log و این پارامترها است. در نتیجه، تغییرات در مقاومت ویژه مدل (c) قرار نمی گیرد. این مشاهده نشان می دهد که در مدل همگن، تغییرات در مقاومت ویژه بر دیگر خصو صیات الکتریکی تأثیری نمی گذارد و فضای پارامتری مقاومت ویژه نستاً غیر مرتبط است. علاوهبر این، همان طور که قبلاً ذکر شد، تحلیل MCMC امکان بررسی همبستگیها و تعاملات پیچیده بین خواص طیفی مختلف را فراهم می کند. شکلهای ۵، ۶ و ۷، تصاویر یک بعدی و دوبعدی از پارامترهای CCM که از طریق تخمین پارامترهای MCMC در مثال ۱، مثال ۲ و مثال ۳ بهدست آمدهاند را نشان می دهند. این نمودارهای گوشهای که بهعنوان نمودارهای جفتی نیز شناخته می شوند، توزیعهای مشتر ک جفتهای پارامترهای طیفی را نمایش می دهند. پنلهای خارج از محور اصلی توزیعهای دوبعدی حاشیهای را نشان می دهند که به بررسی همبستگی بین پارامترهای طیفی می پردازد. علاوهبر این، هیستو گرامها یا



شکل ۱. نمودارهای زنجیرهای برای پارامترهای مدل همگن. CCM نمودارهای زنجیرهای تکامل هر پارامتر CCM را در طول تکرارهای McMC برای مدل همگن نشان میدهند. این نمودارها بینشی در مورد رفتار همگرایی و پایداری تخمینهای پارامتر در طی فرایند وارونسازی ارائه میدهند.



شکل۳. نمودارهای زنجیرهای برای پارامترها CCM در پیکربندی مدل نیمفضای دو لایه. نمودارهای زنجیرهای پیشرفت مقادیر پارامترهای CCM را در مناطق بیهنجار زیرسطحی نشان میدهند.



شکل ٤. نمودارهای زنجیرهای برای پارامترهای CCM در سه محیط مختلف در پیکربندی نیمفضای دارای دو بی هنجاری مستطیلی. این نمودارها مناسببودن بازیابی پارامترها را نشان میدهند و قابلیتاطمینان و دقت فرایند وارونسازی را در توصیف ساختارهای پیچیده زیرسطحی تأیید میکنند.

از سوی دیگر، نمودارهای گوشهای برای نمای مدل (c) در برابر بارپذیری (μ) و زمان آسایش (τ (log)) یک توزیع بیضوی شکل با زاویه ای حدوداً ۴۵- درجه را نمایش می دهند. این جهت گیری نشان دهنده همبستگی منفی بین این پارامترها است. همان طور که مقدار c افزایش می یابد، هر دو μ و τ gol تمایل به کاهش دارند و بالعکس. این محیط همگن را منعکس کند که در آن رسانایی وابسته به فرکانس بالاتر با بارپذیری کمتر و زمان های آرامش فرکانس بالاتر با بارپذیری کمتر و زمان های آرامش محیط به قطبش القایی. این نتایج با موارد گزارش شده در مادسن و همکاران (۲۰۱۷) ساز گار است. نمودار گوشه ای بین τ gol و μ نیز یک توزیع بیضوی شکل با زاویه ای حدودا مثبت بین این پارامترها است: با افزایش τ gol، μ نیز تمایل

به افزایش دارد و بالعکس. این همبستگی مثبت بدین معنی است که زمان های آسایش طولانی تر با بارپذیری بیشتر همراه هستند. به عبارتی ساده تر، توانایی محیط در قطبش و نگهداری بار به مدت زمان اثر قطبش القایی مرتبط است. این تفاسیر از نمودارهای گوشه ای اطلاعات با ارزشی را در مورد روابط بین پارامترها در محیط همگن فراهم می کنند. واضح است که هیچ همبستگی ای بین π log و سایر پارامترها وجود ندارد، که نشان می دهد مقاومت ویژه به صورت مستقل رفتار می کند. از سوی دیگر، وابستگی های مشاهده شده بین *c*، *μ* و *π* log بر وابستگی های پیچیده تأکید می کنند و در ک عمیق تری از می دهند. علاوه بر این، هیستو گرامهای روی محور اصلی یک توزیع به شکل زنگوله و تکمودال را نمایش می دهند که دارای یک بیشینه در مقدار واقعی مدل است.



شکل۵. نمودار گوشهای برای پارامترهای CCM در مدل همگن. نمودار گوشهای (corner plot) نمای دوبعدی از فضای پارامترها ارائه میدهد که همبستگیها و وابستگیهای میان پارامترهای CCM را در هر منطقه برای مدلهای همگن و دولایه نشان میدهد. این نمایش تصویری بینشی در مورد تعاملات پیچیده بین ویژگیهای مختلف الکتریکی در محیط زیرسطحی ارائه میدهد.

نمودار گوشهای log7₁ و c₁، توزیع بیضی شکل باریک با زاویهای حدوداً ۴۵- درجه نشاندهنده یک همبستگی منفی است. به همین ترتیب، نمودار log au_2 در برابر c_2 نیز توزیع بیضی شکل باریک با زاویهای حدوداً ۴۵- درجه را نشان میدهد که بیانگر یک همبستگی منفی است. همبستگی ضعیف بین log ho_1 و سایر پارامترها نشان میدهد که مقاومتویژه لایه بالایی بهطور مستقل از سایر پارامترها رفتار میکند. در مقابل، همبستگیهای مربوط به ρ_2 ، ρ_2 ، ρ_2 و $c_2 r_2$ او $\log \rho_2$ مای c_2 مربوط به ρ_2 وابستگیها در لایه پایینی اشاره دارد. این روابط نشان میدهد که بارپذیری، زمان آسایش و رسانایی وابسته به فرکانس در لایه پایینی بیشتر به هم مرتبط هستند، در حالي كه لايه بالايي در مورد مقاومتويژه رفتار مستقل تري دارد. شکل ۶ همچنین توزیعهای پسین یک بعدی حاشیهای برای شش پارامتر طیفی را که از نمونههای پس از فاز (burn-in) تخمین زده شدهاند، در قطر نمودار گوشهای نمایش میدهد. نمودارهای هیستوگرام مربوط به پارامترهای لایه بالایی کمتر به چپ یا راست کشیده شدهاند و بیشتر به توزیع نرمال شباهت دارند. در مقابل، هیستوگرامهای پارامترهای لایه پایینی به چپ و راست کشیدگی نشان میدهند. این کشیدگی ممکن است ناشی از همبستگیهای اضافی بین پارامترهای طیفی لایه پایینی ىاشد.

شکل ۶ نمودارهای گوشهای برای مدل دولایه را نمایش مىدهد. نمودارهاى گوشهاى بين $\log
ho_1$ و ساير پارامترها $(c_1, c_2, \log \tau_1, \log \tau_2, \mu_1, and \mu_2)$ پارامترها پارامترها دایرهای را نشان میدهند که نشاندهنده همبستگی ضعیف است. این موضوع نشان میدهد که تغییرات در مقاومتویژه لایه بالایی (log ho_1) تا حد زیادی مستقل از تغییرات در سایر پارامترها است. برای لایه پایینی، نمودارهای توزیع برای $\log \rho_2$ در برابر μ_2 و $\log \tau_2$ به شکل بیضیهای باریک با زاویهای حدوداً ۴۵ درجه ظاهر میشوند. این موضوع نشاندهنده یک همبستگی مثبت بین است. به عبارت دیگر، با $\log
ho_2$ هر دو μ_2 و μ_2 افزایش $\rho_2 \, \log \rho_2$ و $\tau_2 \, \log \tau_2$ نیز تمایل به افزایش دارند و بالعكس. اين موضوع نشان ميدهد كه مقاومتويژه بالاتر در لایه پایینی با بارپذیری بیشتر و زمانهای آسایش طولانی تر همراه است. برعکس، نمودار گوشهای توزیعی به شکل بیضی باریک با زاویه ی حدوداً ۴۵– درجه را نشان می دهد که نشان دهنده یک همبستگی منفی بین این پارامترها است. همبستگی متقابل بین μ₂ و c₂ نیز یک خط مورب با زاویهای حدوداً ۴۵– درجه تشکیل میدهد که نشاندهنده یک همبستگی منفی قوى است.علاوهبر اين، نمودار µ در برابر τ₂ ايك خط مورب با زاویهای حدوداً ۴۵ درجه تشکیل می دهد که نشاندهنده یک همبستگی مثبت قوی است. در مورد



شکل۲. نمودار گوشهای برای پارامترهای CCM در مدل دولایه.

این بدان معناست که مقادیر بالاتر c₂ با مقادیر کمتری از و $\log \tau_3 \log \tau_2$ همراه است. به طور مشابه، $\log \tau_2$ ، μ_3 ، μ_2 مقایسه های c_3 با μ_3 و $\log \tau_3$ نیز زاویه ۴۵– درجه ای را نشان میدهد که همبستگیهای منفی رامشخص میکند. سایر ترکیبهای پارامتری همبستگیهای ضعیف یا ناچیزی را نشان میدهند که نشان میدهد تغییرات در یک پارامتر عمدتاً مستقل از تغییرات در سایر پارامترهاست. علاوهبر این، پنل،های قطر شکل ۷ توزیع های پسین یک بعدی حاشیهای برای دوازده پارامتر مدل را نمایش میدهند که از نمونههای پس از فاز سوختن استخراج شدهاند. هیستوگرامهای مربوط به پارامترهای طیفی مرتبط با بی هنجاری ها یک توزیع چندحالتی (multimodal) با کشیدگی به هر دو طرف را نشان میدهند. مشابه مورد ۲، این مشاهده ممکن است به همبستگیهای افزایش یافته بین پارامترهای بی هنجاریها نسبت داده شود. هدف اصلی از نمایش شدت همبستگی بین یارامترهای CCM این نیست

برای تحلیل نتایج تخمین پارامترهای بهدست آمده از طریق McMCدر مورد مورد آزمایش سوم، شکل ۷ همبستگیهای متقابل بین پارامترهای طیفی را در پنلهای خارج از قطر نشان میدهد. نمودار گوشهای µ₂ در برابر log au_2 یک توزیع باریک و بیضی شکل را نشان میدهد که تقریباً در زاویه ۴۵ درجه قرار دارد و نشاندهنده همبستگی مثبت بین این پارامترهاست. بهطور مشابه، نمودارهای ₄3 در برابر log au_2 و log au_3 نیز نشاندهنده این همبستگی مثبت با زاویه ۴۵ درجه هستند و نشان میدهند که افزایش در ₇3 با افزایش در هر دو زمان آسایش مرتبط است. علاوهبر این، نمودار log au_2 در برابر log au_3 نیز زاویه ۴۵ درجهای را نمایش میدهد که رابطه مثبت بین زمانهای آسایش دو ناهنجاری را تقویت میکند. در عوض، نمودارهای c_2 در برابر μ_2 ، μ_3 ، μ_2 و $\log \tau_3$ توزیعهای c_2 باریک بیضی شکل با زاویهای تقریباً ۴۵– درجه را نشان می دهند که بیانگر همیستگی منفی است. و انحراف معیار برای هر پارامتر را نمایش می دهند. نتایج برای اولین مثال مصنوعی که نسبتاً ساده است، در جداول گنجانده نشدهاند. تحلیل نشان می دهد که مقادیر میانگین تخمینی به مقادیر واقعی بسیار نزدیک مقادیر میانگین تخمینی به مقادیر واقعی بسیار نزدیک مقادیر میانگین تخمینی به مقادیر واقعی ماینان می دهند، که و τ log با تغییرات کم است. با این حال، پارامترهایی مانند تروم تغییرات بیشتری از خود نشان می دهند، که پیچیدگی های موجود در تعیین دقیق این پارامترها را برجسته می کند. که به ابهام احتمالی یک مدل معادل اشاره کنیم. بلکه هدف ما نشان دادن این است که با افزایش تعداد پارامترهایMCC ، همبستگی بین این پارامترها قویتر میشود و در نتیجه، بازیابی پارامترهای طیفی زیرسطحی پیچیدهتر میشود. یک تحلیل آماری روی آزمایشهای مصنوعی انجام شد تا پارامترهای تخمینی که از روش نمونه گیری McMC بهدست آمده را با مقادیر واقعی مقایسه کنیم. نتایج برای مثالهای ۲ و ۳ در جداول ۴ و ۵ بهترتیب نشان داده شدهاند، که میانگین



شکل۷. نمودار گوشهای برای پارامترهای CCM در مدل نیمفضای در حضور دو بی هنجاری.

انحرافمعيار	مقدار واقعى	ميانگين	پارامترهای طیفی
•/•• \ \ \	۲/۳۰۱۳۰	٢/٢٩٩٣٧	$(\Omega. m)\log \rho_1$
•/••0٦٧	1/20017	1/27711	$(\Omega. m)\log \rho_2$
•/•••٧٣	•/٤	•/٤••٩	$(V/V)\mu_1$
•/•1829	•/٢	•/٢•٣٥٨	$(V/V)\mu_2$
•/•• £• £	-•/٦٩٨٩V	-•/٦٩٦١٤	(s)log τ_1
•/1/101	-•/٣٩٧٤٩	-•/٣٨٣•٦	$(s)\log \tau_2$
•/••17٣	•/0	•/٤٩٩٤	c ₁
•/•109٣	•/٢	•/197	C ₂

جدول ٤. مقایسه پارامترهای طیفی بر آوردشده با مقادیر واقعی مرتبط با مدل دولایه.

ضای دارای دو بی هنجاری.	مرتبط با مدل نيم	وردشده با مقادير واقعى	نادیر پارامترهای طیفی برآه	جدول٥ . مقايسه مة
-------------------------	------------------	------------------------	----------------------------	--------------------------

انحرافمعيار	مقدار واقعى	ميانگين	پارامترهای طیفی
•/•••VV	1/9.3.9	1/91V	$(\Omega. m) \log \rho_1$
•/••٦٦٢	7/20017	1/27777	$(\Omega. m)\log \rho_2$
•/••٨•٣	7/7・7・7	٢/٥٨٦٠٥	$(\Omega. m)\log \rho_3$
•/•••٨٤	٠/٢	•/19817	μ_1 (V/V)
•/••٧٧٣	•/20	•/27770	$\mu_2 (V/V)$
•/•• AVA	•/0	•/0110V	μ_3 (V/V)
•/•• ٤٣٧	-•/٣٩٧٤٩	-•/22999	$\log \tau_1(s)$
•/• £710	-•/•£0V7	-•/١٢٣٢٦	$\log \tau_2(s)$
•/•٧•٩٦	-•/•• ٤٣٦	•/•٩١٦٦	$\log \tau_3(s)$
•/••119	•/٦	•/٦١٧١٨	c ₁
•/•1797	•/٥	•/01290	c ₂
•/••٩٩٤	•/٤	•/٣٨٥٢	c ₃

طیفی وجود دارد و این همبستگی با افزایش پیچیدگی مدلهای زیرسطحی برجستهتر میشود. تحلیل همبستگی که از نمودارهای گوشهای توزیع احتمال پسین برای پارامترهای کول-کول بهدست آمده، نشان میدهد که همبستگی ضعیفی بین *q* ol و پارامترهای طیفی (μ، *τ* ol و *σ*) وجود دارد. با اینحال، این همبستگی ضعیف ممکن است در مدلهای زیرسطحی پیچیدهتر (مانند ممکن است در مثال دوم و سوم) با افزایش تعداد پارامترهای کول-کول بیشتر نمایان شود. در مدل زمین و *g* مشاهده شد که نشاندهنده روابط پیچیدهتری در و *g* مشاهده شد که نشاندهنده روابط پیچیدهتری در لایه پایینی در مقایسه با لایه بالایی است. به طور

۴. نتيجه گيري

با رویکرد بیزین، برای وارونسازی پارامترهای طیفی مدل کول-کول از دادههای IP حوزه فرکانس استفاده شد. علاوهبر این، تأثیر وابستگی و همبستگی پارامترهای مدل کول-کول (CCM) بر بازیابی خواص الکتریکی زیرسطح مورد مطالعه قرار گرفت. روش نمونه گیری McMC پیشنهادی به مدلهای مصنوعی مختلف با مقادیر متفاوت پارامترهای طیفی اعمال شد. نتایج با استفاده از نمودارهای زنجیرهای و گوشهای نمایش داده شدند که به در ک روابط بین پارامترهای مختلف MCC و ارزیابی انسجام و دقت فرایند تخمین پارامترها از طریق تحلیل عدمقطعیت کمک کردند. مشاهده شد که همبستگی قوی بین پارامترهای با به کارگیری روش وارونسازی بیزین برای دادههای واقعی SIP، پتانسیل زیادی برای بهبود درک از بررسی های ژئوفیزیکی و دستیابی به بینش های عمیق تر در مورد خواص زیرسطح وجود دارد. علاوهبر این، زمینه برای کارهای بیشتر در راستای بهبود روش فعلی وجود دارد، با کارهای بیشتر در راستای بهبود روش فعلی وجود دارد، با مرکز بر افزایش کارایی محاسباتی و سازگاری با سناریوهای زمین شناسی متنوع تر. از سوی دیگر، روش های سناریوهای زمین شناسی متنوع تر. از سوی دیگر، روش های سنتی نمونهبرداری McMC برای مقابله با چالش های ناشی سنتی نمونهبرداری بین پارامترهای مدل با مشکل مواجه هستند، که به شدت بر دقت بازیابی مدل زیرسطحی و ارزیابی عدم قطعیت تأثیر می گذارد. در نتیجه، نیاز به تو سعه و به کارگیری الگوریتم های پیشرفته تر نمونهبرداری SIP می شود.

مراجع

- Bérubé, C. L., Chouteau, M., Shamsipou, M., Enkin, P., & Olivo, G. R. (2017). Bayesian inference of spectral induced polarization parameters for laboratory complex resistivity measurements of rocks and soils. *Computers* and Geosciences, 105, 51-64.
- Binley, A., & Slater, L. (2020). Resistivity and induced polarization: Theory and applications to the near-surface earth. Cambridge University Press.
- Binley, A., Slater, L. D., Fukes, M., & Cassiani, G. (2005). Relationship between spectral induced polarization and hydraulic properties of saturated and unsaturated sandstone. *Water Resources Research*, 41(12), W12417.
- Blaschek, R., Hördt, A., & Kemna, A. (2008). A new sensitivity-controlled focusing regularization scheme for the inversion of induced polarization data based on the minimum gradient support. *Geophysics*, 73(2), F45–F54.
- Boadu, F. K., & Seabrook, B. (2000). Estimating hydraulic conductivity and porosity of soils from spectral electrical response measurements. *Journal of Environmental and Engineering Geophysics*, 5(1), 1–9.
- Chen, J., Kemna, A., & Hubbard, S. (2008). A comparison between Gauss-Newton and Markov-chain Monte Carlo-based methods for inverting spectral induced-polarization data for Cole-Cole parameters. *Geophysics*, 73, F247-F259.

خاص، قابلیت باریذیری، زمان آسایش و نمای CCM در لايه ياييني همبستگي بيشتري نشان ميدهند، در حالي که مقاومتویژه در لایه بالایی رفتار مستقل تری دارد. در مثال سوم، همبستگی بین مقاومتویژه و یارامترهای طیفی ناديده گرفته شده است، زيرا تأثير p بر سيگنال يلاريز اسيون القایی در مثالهای اول و دوم کم بود. با اینحال، همىستگى،هاى قابل توجهى بين پارامتر هاى µ، τ او c در رابطه با نواحي غير معمول مشاهده شد. بهطور خاص، يک همبستگی مثبت بین ₄2، ₄3، ₂ او ₅ log تو ₅ log وجود دارد، در حالي که همبستگي منفي بين ₂، ₂، ₄، ₄ او log au_2 ، μ_2 ، μ_2 ، μ_2 او یار امتر های μ و $\log \tau$ ذکر شده، شناسایی شد. $\log \tau_3$ علاوهبر این، هیچ وابستگی واضحی بین پارامترهای طیفی زمينه همگن و آنهايي كه مربوط به نواحي بي هنجار هستند، مشاهده نشد. نگاهی به آینده، نتایج امیدوارکننده بهدستآمده از مدلهای مصنوعی یک مبنای قوی برای فعالیتهای آتی با استفاده از دادههای واقعی ایجاد می کند.

- Chib, S., & Greenberg, E. (1995). Understanding the Metropolis-Hastings Algorithm. *The American Statistician*, 49 (4), 327–335.
- Cole, Kenneth S., Cole, & Robert H. (1941). Dispersion and Absorption in Dielectrics I. Alternating Current Characteristics. *The Journal of Chemical Physics*, 9(4), 341-351.
- De Pasquale, G., & Linde, N., (2017). On Structure-Based Priors in Bayesian Geophysical Inversion. *Geophysical Journal International*, 208, 1342–1358.
- Dey, A., & Morrison, M. F. (1979). Resistivity modeling for arbitrarily shaped twodimensional structures. *Geophysical Prospecting*, 27, 106-136.
- Fiandaca, G., Auken, E., Gazoty, A., & Christiansen, A. V. (2012). Time-domain induced polarization: Full-decay forward modeling and 1D laterally constrained inversion of Cole-Cole parameters. *Geophysics*, 77, E213-E225.
- Fiandaca, G., Madsen, L., & Maurya, P. (2017). Re-parameterization of the Cole-Cole Model for Improved Spectral Inversion of Induced Polarization Data. *Near Surface Geophysics*. 2018, 16, 385–399.
- Fiandaca, G., Ramm, J., Binley, A., Gazoty, A., Christiansen, A. V., & Auken, E. (2013). Resolving spectral information from time domain induced polarization data through 2-D inversion. *Geophysical Journal International*, 192, 631-646.

- Foreman-Mackey, D., Farr, W. M., Sinha, M., Archibald, A. M., Hogg, D. W., Sanders, J. S., Zuntz, J., Williams, P. K. G., Nelson, A. R. J., de Val-Borro, M., Erhardt, T., Pashchenko, I., & Abril Pla, O. A. (2019). emcee v3: A Python ensemble sampling toolkit for affine-invariant MCMC. *Journal of Open Source Software*, 4(43), 1864.
- Foreman-Mackey, D., Hogg, D. W., Lang, D., & Goodman, J. (2013). emcee: The MCMC Hammer. Publications of the Astronomical Society of the Pacific, 125(925), 306.
- Gelman, A., Carlin, J. B., Stern, H. S., & Rubin, D. B. (2014). *Bayesian data analysis*. 3rd ed. Chapman and Hall.
- Gelman, A., Roberts, G. O., & Gilks, W. R. (1994). Bayesian Statistics 5, Oxford University Press, 599–607.
- Ghanati, R., & Müller-Petke, M. (2021). A homotopy continuation inversion of geoelectrical sounding data. *Journal of Applied Geophysics*, 191, p.104356.
- Ghorbani, A., Camerlynck, C., Florsch, N., Cosenza, P., & Revil, A. (2007). Bayesian inference of the Cole-Cole parameters from time-and frequency-domain induced polarization. *Geophysical Prospecting*, 55, 589–605.
- Goodman, J., & Weare, J. (2010). Ensemble samplers with affine invariance. *Communications in Applied Mathematics and Computational Science*, 5, 65–80.
- Günther, T., & Martin, T. (2016). Spectral twodimensional inversion of frequency-domain induced polarisation data from a mining slag heap. *Journal of Applied Geophysics*, 135, 436-448.
- Hastings, W. K. (1970). Monte Carlo sampling methods using Markov chains and their applications. *Biometrika*, 57, 97–109.
- Hoffman, M. D., & Gelman, A. (2014). The No-U-Turn sampler: adaptively setting path lengths in Hamiltonian Monte Carlo. *Journal of Machine Learning Research*, 15(1), 1593–1623.
- Jaggar, S. R., & Fell, P. A. (1988). Forward and inverse Cole–Cole modelling in the analysis of frequency domain electrical impedance data. *Exploration Geophysics*, 19, 463–470.
- Jardani, A., Revil, A., & Dupont, J. P. (2013). Stochastic joint inversion of hydrogeophysical data for salt tracer test monitoring and hydraulic conductivity imaging. *Advances in Water Resources*, 52, 62-77.
- Johnson, T. C., & Thomle, J. (2018). 3-D decoupled inversion of complex conductivity data in the real number domain. *Geophysical Journal International*, 212, 284–296.
- Keery, J., Binley, A., Elshenawy, A., & Clifford, J. (2012). Markov-chain Monte Carlo estimation of distributed Debye relaxations in spectral

induced polarization. *Geophysics*, 77(2), E159-E170.

- Kemna, A., Binley, A., & Slater, L. (2004). Crosshole IP imaging for engineering and environmental applications. *Geophysics*, 69, 97–107.
- Luo, Y., & Zhang, G., (1998). Theory and application of spectral induced polarization. SEG, *Geophysical Monograph Series*, no. 8.
- MacKay, D. (2003). Information Theory, Inference, and Learning Algorithms. Cambridge University Press, Cambridge.
- Madsen, L. M., Fiandaca, G., Auken, E., & Christiansen, A. V. (2017). Time-domain induced polarization – an analysis of Cole– Cole parameter resolution and correlation using Markov Chain Monte Carlo inversion. *Geophysical Journal International*, 211, 1341-1353.
- Metropolis, N., Rosenbluth, M. N., Rosenbluth, A. W., & Teller, A. H. (1953). Equation of state calculations by fast computing machines. *Journal of Chemical Physics*, 21, 1987–1092.
- Mosegaard, K., & Tarantola, A. (1995). Monte Carlo sampling of solutions to inverse problems. *Journal of Geophysical Research, Atmospheres*, 100, 12431–12448.
- Pelton, W. H., Ward, S. H., Hallof, P. G., Sill, W. R., & Nelson, P. H. (1978). Mineral discrimination and removal of inductive coupling with multifrequency IP. *Geophysics*, 43(3), 588–609.
- Roudsari, M. S., Ghanati, R., & Bérubé, C. L. (2024). Spectral induced polarization tomography inversion: Hybridizing homotopic continuation with Bayesian inversion. *Geophysics*, 89(5), 1-63.
- Rücker, C., Günther, T., & Spitzer, K. (2006). Three-dimensional modeling and inversion of DC resistivity data incorporating topography part I: modeling. *Geophysical Journal International*, 166, 495–505.
- Rücker, C., Günther, T., & Wagner, F. M. (2017). pyGIMLi: An open-source library for modelling and inversion in geophysics. *Computers & Geosciences*, 109, 106–123.
- Sambridge, M., & Mosegaard, K. (2002) Monte Carlo methods in geophysical inverse problems. *Reviews of Geophysics*, 40(3), 3.13.29
- Tarantola, A. (2004). Inverse Problem Theory and Methods for Model Parameter Estimation.Society for Industrial and Applied Mathematics, USA.
- Vanhala, H. (1997). Mapping oil-contaminated sand and till with the spectral induced polarization (SIP) method. *Geophysical Prospecting*, 45(2), 303326.
- Vrügt, J. A. (2016). Markov chain Monte Carlo

simulation using the DREAM software package: Theory, concepts, and MATLAB implementation. *Environmental Modelling and Software*, 75, 273316.

Weller, A., & Slater, L. (2023). Ambiguity in induced polarization time constants and the advantage of the Pelton model, *Geophysics*, 87(6), E393E399.

Weller, A., M. Seichter, & Kampke, A. (1996).

Induced-polarization modelling using complex electrical conductivities, *Geophysical Journal International*, 127, 387398,

Wohling, T., & Vrügt, J. A. (2011). Multiresponse multilayer vadose zone model calibration using Markov chain Monte Carlo simulation and field water retention data. *Water Resources Research*, 47, 19.