

## پنهان‌بندی بیشینه شتاب جنبش زمین در گستره خسارت‌دیده زمین‌لرزه ۱۳۸۳ داهوئیه-زرند

محمد رضا قایمقامیان<sup>۱</sup>، سمية احمدزاده<sup>۲\*</sup>، نوریخش میرزاei<sup>۳</sup>

<sup>۱</sup>دانشیار پژوهشگاه بین‌المللی زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله ([mrg@iees.ac.ir](mailto:mrg@iees.ac.ir))

<sup>۲</sup>دانشجوی کارشناسی ارشد مؤسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران ([ahmadzadeh@ut.ac.ir](mailto:ahmadzadeh@ut.ac.ir))

<sup>۳</sup>دانشیار مؤسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران ([nmirzaei@ut.ac.ir](mailto:nmirzaei@ut.ac.ir))

(دریافت: ۱۵/۱۲/۸۷، پذیرش نهایی: ۲۳/۸/۸۷)

### چکیده

در این مقاله، پنهان‌بندی بیشینه شتاب جنبش زمین در گستره خسارت‌دیده زمین‌لرزه ۲۲ اسفند ۱۳۸۳ (۲۰۰۵ فوریه) داهوئیه-زرند عرضه شده است. بدین منظور با استفاده از روش‌های گوناگون آماری و روابط تضعیف، شتاب در نقاط متفاوت خسارت‌دیده محاسبه شده است. در روش آماری با استفاده از مقادیر بیشینه شتاب ثبت شده در ایستگاه‌های شتاب‌نگاری محدوده مدل‌زنی‌ای زمین‌لرزه ۱۳۸۳ داهوئیه-زرند و روابط درون‌یابی عکس فاصله وزنی، شتاب جنبش زمین در نقاط گوناگون گستره، برآورد شده است. در بررسی آماری ضریب توان عکس فاصله وزنی با استفاده از شاخص جذر میانگین مربعات خطأ بهینه شده است. سپس رابطه بهینه شده بهمنظور برآورد مقادیر شتاب در گستره خسارت‌دیده به کار گرفته شده است. در روش دوم با استفاده از رابطه تضعیف نسل جدید کمبل و بزرگ‌نیا (۲۰۰۸) و رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳)، بیشینه شتاب در مناطق خسارت‌دیده برآورد شده است. با کمینه کردن تفاوت مقادیر شتاب‌های برآورده شده و ثبت شده در ایستگاه‌های شتاب‌نگاری، ضرایب روابط تضعیف تصحیح شده و از روابط تصحیح شده در تعیین شتاب نقاط خسارت‌دیده نیز استفاده شده است. نتایج حاصل از تخمین مقادیر شتاب با روش‌های متفاوت نشان می‌دهد که رابطه تضعیف فوکوشیما (۲۰۰۳) از دقت بیشتری در تعیین شتاب نسبت به سایر روش‌ها برخوردار است.

**کلید واژه‌ها:** بیشینه شتاب جنبش زمین، روش عکس فاصله وزنی، رابطه تضعیف نسل جدید، روابط تضعیف تصحیح شده، زمین‌لرزه ۱۳۸۳ داهوئیه-زرند، گستره خسارت‌دیده

## Seismic zonation of peak ground acceleration in the damaged areas of 22 February 2005 Dahooiyeh-Zarand earthquake

Ghayamghamian, M. R.<sup>1</sup>, Ahmadzadeh, S.\*<sup>2</sup>, Mirzaei, N<sup>3</sup>.

<sup>1</sup>Associate Professor of International Institute of Earthquake Engineering and Seismology

<sup>2</sup>MSc Student of Institute of Geophysics, University of Tehran

<sup>3</sup>Associate Professor of Institute of Geophysics, University of Tehran

### Abstract

In this paper, seismic zonation of peak ground acceleration (PGA) in the damaged areas of 2005 February 22 Dahooiyeh-Zarand earthquake is presented. The PGA is evaluated in the damaged areas with both interpolation technique and attenuation relationships. In the interpolation method, PGA is estimated in different regions using inverse distance weighting (IDW) method and recorded PGA at the stations located in meizoseismal area of Dahooiyeh-Zarand (2005) earthquake. The optimum power of IDW method for best estimation of PGA is decided from the root mean squared error statistic. Then, IDW is applied to estimate PGA in the damaged areas where no records of PGA were available. In the second step, The PGA is estimated in the damaged areas using attenuation relationships of both Campbell and Bozorgnia (2008) and Fukushima (2003) attenuation relationships. Furthermore, the attenuation relationships were corrected by minimizing the difference between estimated and recorded PGA at the recording stations, where the PGA of mainshock was available. The results revealed that the estimated PGAs from the Fukushima (2003) attenuation relationship provides more accurate results than those derived from the other methods. Corresponding

\*نويسنده مسئول (Corresponding author)

**Keywords:** seismic zonation, peak ground acceleration, inverse distance weighting method, attenuation relationships, 2005 Dahooiyeh-Zarand earthquake, damaged areas.

خسارت دیده با استفاده از روش درون‌یابی و نیز روابط تضعیف در محدوده ملزه‌ای زمین‌لرزه، تعیین و پنهان‌بندی شده است. در روش اول با استفاده از مقادیر شتاب ثبت شده در ایستگاه‌های شتاب‌نگاری منطقه، توان رابطه درون‌یابی عکس فاصله وزنی، بهینه شده و شتاب جنبش زمین در نقاط مورد نظر برآورده و پنهان‌بندی شده است. در روش دوم با استفاده از نسل جدید روابط تضعیف کمپل و بزرگ‌نیا (۲۰۰۸) و رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳) بیشینه شتاب در مناطق خسارت دیده و ایستگاه‌های شتاب‌نگاری برآورده شده است. سپس با کمینه کردن تفاوت مقادیر شتاب‌های برآورده شده و ثبت شده در ایستگاه‌ها، روابط تضعیف فوق برای منطقه موردنظر تصحیح شده و از روابط تصحیح شده به منظور برآورده دقیق‌تر مقادیر شتاب و پنهان‌بندی آن در نقاط خسارت دیده استفاده شده است.

۲ زمین‌لرزه داهوئیه- زرنده و موقعیت گسل مسبب در تاریخ ۴ اسفند ۱۳۸۳ و در ساعت ۵ و ۵۵ دقیقه و ۲۰ ثانیه (به وقت محلی) برابر با ساعت ۲ و ۲۵ دقیقه و ۲۰ ثانیه به وقت GMT زمین‌لرزه نیرومندی به بزرگ‌ای گشتاوری  $4 \text{ M}_W = 6$ ، (سازمان زمین‌شناسی امریکا) شهرستان زرنده و روستاهای اطراف آن را به شدت لرزاند. سازمان زمین‌شناسی امریکا سازوکار معکوس با مولفه کوچک راستالغز را برای این زمین‌لرزه تعیین کرد و صفحه گسل با راستای شرقی - غربی و شیب به سمت شمال در این سازوکار نشان داده شد. زمین‌لرزه داهوئیه- زرنده روی گسل معکوس داهوئیه با راستای شرقی - غربی و طول تقریبی ۱۵ کیلومتر (طالیان و همکاران، ۲۰۰۶) اتفاق افتاده است (شکل ۲). از ویژگی‌های گسل معکوس داهوئیه این است که گسیختگی آن به طور واضح، در سطح قابل مشاهده است. این گسل در

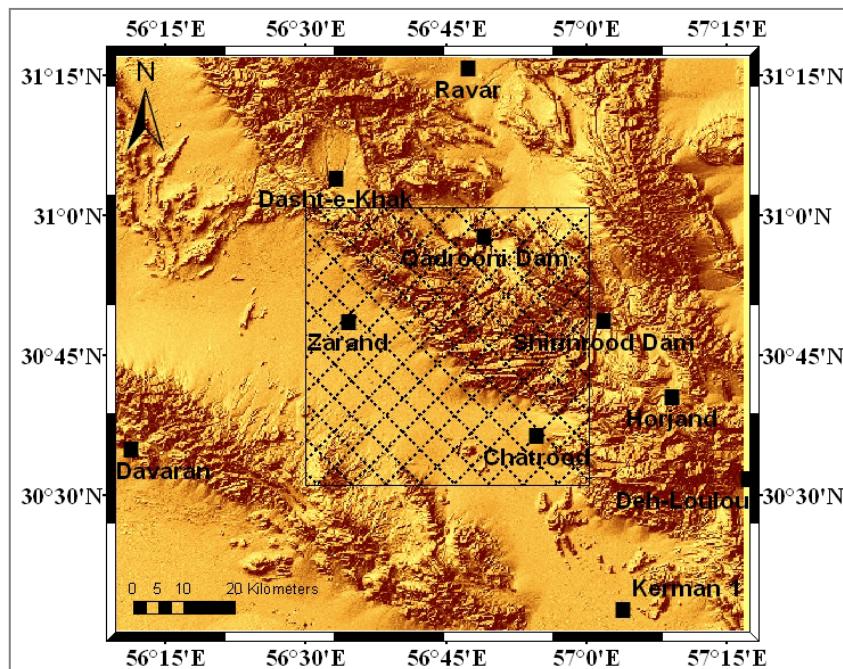
## ۱ مقدمه

بیشینه شتاب جنبش زمین به منزله یکی از پارامترهای جنبش نیرومند زمین در تحلیل رفتار لرزه‌ای سازه‌ها و خرابی‌های ناشی از زمین‌لرزه مورد توجه است؛ معمولاً میزان خرابی‌ها با افزایش شتاب جنبش زمین در زمین‌لرزه، افزایش می‌یابد (کرامو، ۱۹۹۶). بررسی رابطه شتاب و خرابی‌های حاصل از زمین‌لرزه نیازمند تعیین شتاب در نقاط خسارت دیده است. با توجه به اینکه ثبت شتاب جنبش زمین به هنگام وقوع زمین‌لرزه با توجه به محدودیت ایستگاه‌های شتاب‌نگاری کشور غالباً در چند ایستگاه محدود صورت می‌گیرد، لازم است شتاب جنبش زمین در نقاط گوناگون خسارت دیده، با استفاده از روش‌های ممکن برآورده شود. شکل ۱ موقعیت ۱۰ ایستگاه شتاب‌نگاری مرکز تحقیقات ساختمان و مسکن در محدوده ملزه‌ای زمین‌لرزه ۴ اسفند ۱۳۸۳ داهوئیه- زرنده را نشان می‌دهد. این منطقه در شمال غربی استان کرمان واقع شده که شامل شهرستان زرنده و بخش‌هایی از شهرستان‌های کرمان و راور است. همان‌طور که در این شکل ملاحظه می‌شود فقط سه ایستگاه شتاب‌نگاری در محدوده خسارت دیده واقع شده است. با وجود آنکه در محدوده ملزه‌ای این زمین‌لرزه، روستاهای داهوئیه بالا و حتکن صدرصد تخریب و به حدود ۶۰ روستای دیگر خساراتی بین ۳۰ تا ۹۰ درصد وارد شده است؛ متاسفانه، در هیچ‌یک از این نقاط، ایستگاه شتاب‌نگاری برای ثبت شتاب وجود نداشته است، لذا برآورده رابطه خسارت یا مرگ و میر با شتاب امکان‌پذیر نیست. این در حالی است که به منظور کاهش آسیب‌پذیری سازه‌ای در مناطق شهری و روستایی تعیین چنین توابعی ضروری است و لذا مقادیر شتاب در این نقاط باید به شیوه مناسب برآورده شود.

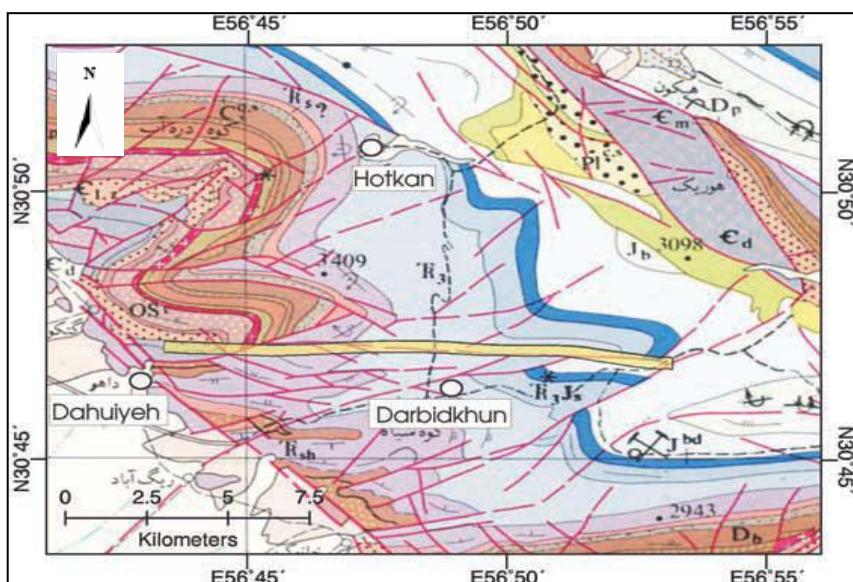
در این مقاله، بیشینه شتاب جنبش زمین در گستره

منطقه برابر با  $510 \text{ cm/s}^2$  مربوط به ایستگاه سد شیرین رود است. این ایستگاه در راستای گسل داهوئیه و در امتداد حد شرقی گسل قرار گرفته است. نگاشت ثبت شده در این ایستگاه نشان‌دهنده حضور یک تپ

نژدیکی روستای داهوئیه به منزله یکی از شاخه‌های فرعی گسل کوهبنان در انتهای جنوبی آن قرار گرفته است. بیشترین شتاب گزارش شده از ایستگاه‌های شتاب‌نگاری مرکز تحقیقات ساختمان و مسکن در



شکل ۱. پراکنده‌گی ۱۰ ایستگاه شتاب‌نگاری مورد استفاده در منطقه زرند. قادر داخل شکل محدوده مناطق خسارت‌دیده را نشان می‌دهد.



شکل ۲. گسل داهوئیه روی نقشه ۱:۲۵۰۰۰۰ منطقه زرند. نوار باریک (زرد رنگ) شکستگی‌های همراه زمین‌لزه را نشان می‌دهد طالبیان و همکاران، (۲۰۰۶).

اندازه‌گیری شده در اطراف نقطه برآورده استفاده می‌شود (بابک و دوچ، ۲۰۰۸). مقادیر اندازه‌گیری شده‌ای که به موقعیت برآورده نزدیک‌تر هستند، نسبت به نقاط دورتر تأثیر بیشتری در برآورده دارند و وزن بیشتری در محاسبه مقادیر دارند، به همین دلیل این روش، عکس فاصله وزنی نامیده شده است (جانسون و همکاران، ۲۰۰۱).

در این روش به منظور برآورده کردن مقدار کمیت در نقطه مورد نظر به کمک نقاط مجاور، از رابطه ۱ استفاده می‌شود (باروف و مک دانل، ۱۹۹۸):

$$Z^*(x) = \sum_{i=1}^n \lambda_i Z(x_i) \quad (1)$$

که در آن،  $(x)$  مقدار برآورده شده متغیر  $Z$  در نقطه  $x$  و  $\lambda_i$  مقدار مشاهده شده متغیر  $Z$  در نقطه  $x_i$  و  $n$  تعداد نقاط نمونه است. مقادیر وزن‌ها نیز با رابطه زیر تعریف می‌شوند (باروف و مک دانل، ۱۹۹۸):

$$\lambda_i = \frac{d_i^{-r}}{\sum_{i=1}^n d_i^{-r}} \quad i = 1, 2, \dots, n \quad (2)$$

که در آن،  $d_i$  فاصله بین موقعیت برآورده شده و نقاط نمونه،  $r$  توان وزن‌دهی فاصله و  $n$  تعداد نقاط نمونه است. اگر مقدار توان صفر باشد، وزن‌ها مقادیر یکسانی دارند و با فاصله رابطه‌ای خواهند داشت. وقتی مقدار توان زیاد می‌شود، وزن‌ها برای نقاط دور به سرعت کاهش می‌یابند و نقاط نزدیک به نقطه برآورده، وزن بیشتری خواهند داشت و اگر مقدار آن خیلی زیاد باشد، فقط نقاط نزدیک، در پیش‌بینی مؤثر خواهند بود. بنابراین، توان‌های متفاوت، برآوردهای متفاوتی ایجاد می‌کنند و باید مقدار بهینه توان در حکم یکی از عوامل مؤثر در درون‌یابی عکس فاصله وزنی، تعیین شود. عامل مؤثر دیگر در درون‌یابی به روش عکس فاصله وزنی، تعداد نقاط همسایگی است. با توجه به این نکته که

بسامد کم با دامنه زیاد می‌باشد. این تپ احتمالاً به علت پدیده جهت‌پذیری یا دوپلر بر روی نگاشت ایجاد شده و از مشخصات جنبش نیرومند زمین در حوزه نزدیک گسل است. از آنجایی که ایستگاه شیرین رود در فاصله ۲۵ کیلومتری از رومرکز زمین لرزو قرار دارد، این تپ را می‌توان به پدیده دوپلر نسبت داد و معمولاً تپ  $M_w = 6$  جهت‌پذیری برای گسلی با بزرگا در مقیاس ۴ در ۱۵ کیلومتر قابل مشاهده نمی‌باشد. پدیده‌های جهت‌پذیری یا دوپلر غالباً توسط روابط NGA تضعیف حتی نسل جدید این روابط که به معروف هستند، به درستی لحاظ نگردیده است (گراوز و همکاران، ۲۰۰۸؛ استار و همکاران، ۲۰۰۸) لذا، در روابط تضعیف از شتاب ایستگاه شیرین رود استفاده نشده است.

### ۳ تخمین شتاب با روش درون‌یابی عکس فاصله وزنی

پیش‌بینی مقدار یک کمیت در مناطق اندازه‌گیری نشده، براساس نقاطی که در آنها اندازه‌گیری صورت گرفته است را درون‌یابی می‌گویند (باروف و مک دانل، ۱۹۹۸). در روش‌های درون‌یابی مکانی، برخلاف روش‌های درون‌یابی کلاسیک که تنها مقدار نمونه‌ها در درون‌یابی مدنظر قرار می‌گیرند، موقعیت نقاط و ارتباط مکانی نقاط با یکدیگر نیز مورد توجه است. درون‌یابی مکانی یکی از مهم‌ترین مسائل در علوم محیطی و زمینی به شمار می‌رود. چون نمونه برداری‌ها در تحقیقات گوناگون اغلب در نقاط محدود صورت می‌گیرد که با فواصل نسبتاً زیاد از یکدیگر قرار دارند؛ بنابراین، برای برآورد کمیت موردنظر در نقاط میانی از روش‌های درون‌یابی استفاده می‌شود (وبستر و الیور، ۲۰۰۱). روش عکس فاصله وزنی یکی از ساده‌ترین و رایج‌ترین روش‌های درون‌یابی مکانی است که در آن برای پیش‌بینی مقدار کمیت در موقعیت موردنظر، از مقادیر

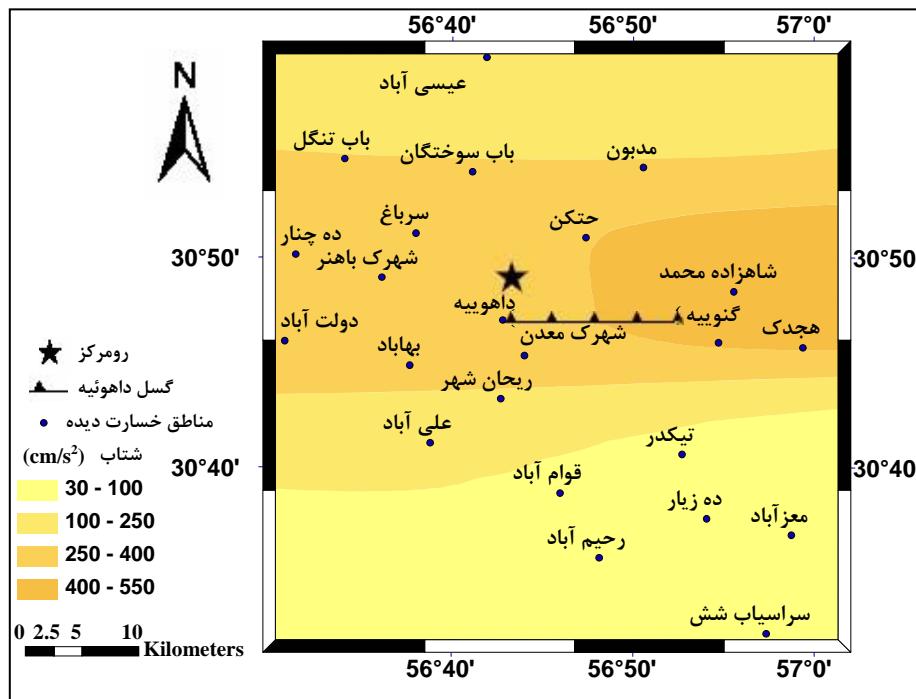
مقادیر ۱، ۲، ۳، ۴ و ۵ برای توان در نظر گرفته شد و مقدار جذر میانگین مربعات خطأ (RMSE) برای هر کدام از حالت‌ها محاسبه شد. با توجه به مقادیر جذر میانگین مربعات خطأ که برای حالت‌های مختلف در جدول ۱ محاسبه شده است، ملاحظه می‌شود که روش عکس فاصله وزنی با توان ۳ کمترین مقدار خطأ را داشته و توان ۳ بهمنزله توان بهینه تعیین شد. همچنین با توجه به وجود گسل داهوئیه در محدوده موردنظر و تاثیر ناهمسانگردی ناشی از گسلش بر داده‌های شتاب، استفاده از ۱۰ نقطه نمونه (شتاب ایستگاه‌ها) در یک همسایگی بیضوی محدود شد. شکل ۳ پهنابندی شتاب را در گستره خسارت‌دیده زرند به روش عکس فاصله وزنی با توان بهینه نشان می‌دهد. همچنین مقادیر شتاب برآورد شده در مناطق خسارت‌دیده نیز در جدول ۲، ستون دوم، نشان داده شده است.

مقادیر نقاطی که بهم نزدیک هستند شbahت بیشتری بهم دارند و نقاط دورتر تاثیر کمتری دارند، می‌توان آنها را از محاسبات خارج کرد (فرخی سبکبار و عزیزی، ۱۳۸۵). بنابراین، می‌توان تعداد نقاط همسایگی یعنی  $n$  را در شعاع مشخصی که آن را شعاع جستجو می‌نامند، محدود ساخت. در صورتی که جهت روی داده‌ها مؤثر باشد، یعنی داده‌ها ناهمسانگرد باشند، تعداد نقاط نمونه در یک بیضی محدود می‌شوند که محور بزرگ‌تر آن موازی با جهت مؤثر خواهد بود. در صورتی که داده‌ها همسانگرد باشند، محدوده جستجو منطبق بر دایره خواهد بود.

برای تخمین شتاب در منطقه زرند به روش عکس  
فاصله وزنی، با توجه به اینکه توان یکی از پارامترهای  
تأثیرگذار در این روش است، لذا، از روش اعتبارسنجی  
برای تعیین توان بهینه استفاده شده است. بدین منظور

#### **جدول ۱. مقادیر جذر میانگین مربعات خطأ به ازای توان‌های متفاوت در روش عکس فاصله وزنی**

۶	۵	۴	۳	۲	۱	توان
۱۰۶/۸	۱۰۵/۳	۱۰۴	۱۰۳/۷	۱۰۷/۷	۱۲۰/۶	<i>RMSE</i>



**شکل ۳.** نقشه پیش‌بینی شتاب در گستره خسارت دیده زرند به روش عکس فاصله وزنی.

با استفاده از دو رابطه تضعیف کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) و فوکوشیما (۲۰۰۳) در مناطق خسارت دیده برآورد شده و در جدول ۲، ستون های سوم و چهارم، آمده است.

### ۵ برآورد شتاب با استفاده از روابط تضعیف تصحیح شده

به منظور برآورد دقیق تر مقادیر شتاب، روابط تضعیف با استفاده از مقادیر شتاب ثبت شده در ایستگاه ها تصحیح شدند. بدین منظور ابتدا مقادیر شتاب برای ایستگاه های شتاب نگاری منطقه با استفاده از روابط تضعیف کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) و فوکوشیما (۲۰۰۳) محاسبه شد. سپس با کمینه کردن تفاوت مقادیر شتاب های حاصل از روابط تضعیف و مقادیر ثبت شده در ایستگاه ها، ضرایب تصحیح روابط تضعیف تعیین شد و شتاب در نقاط خسارت دیده با استفاده از روابط تضعیف تصحیح شده برآورد شد. شکل های ۴ و ۵ به ترتیب نحوه تصحیح رابطه کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) و رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳) را برای برآورد مقادیر شتاب در منطقه نشان می دهد. نقاط لوزی مقادیر شتاب برآورد شده با استفاده از روابط تضعیف و نقاط مثلثی مقادیر تصحیح شده شتاب با روابط تضعیف تصحیح شده را نشان می دهد. همچنین خطوط نقطه چین و ممتد به ترتیب، خط برآش شده به مقادیر برآورده شتاب با روابط تضعیف اولیه و روابط تصحیح شده را نشان می دهند. بدیهی است هر چه خط برآش شده به مقادیر شتاب به خط  $y = mx + b$  نزدیک تر شود تفاوت مقادیر شتاب برآورده و ثبت شده کمتر و دقت برآورده بیشتر خواهد بود (پیکان ها نشان دهنده تغییر روند داده ها در فرآیند تصحیح روابط هستند). مقادیر شتاب با استفاده از روابط تضعیف تصحیح شده برای نقاط خسارت دیده برآورد و در جدول ۲، ستون های پنجم و ششم، عرضه شده است. ضمناً نقشه پهنه بندی با استفاده از شتاب های محاسبه شده با روابط تضعیف تصحیح شده برای گستره خسارت دیده در شکل های ۶ و ۷ نشان داده شده است.

۴ برآورد شتاب با استفاده از روابط تضعیف یکی دیگر از روش های برآورد بیشینه شتاب در نقاطی که در آنها مقدار شتاب ثبت نشده است، استفاده از روابط تضعیف است. از میان روابط تضعیف موجود دو رابطه کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) و فوکوشیما (۲۰۰۳) برای تعیین شتاب جنبش زمین انتخاب شد. رابطه تضعیف کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) مدل NGA و نسل جدید روابط تضعیف کمپل و بزرگنیا است که برای زمین لرزه هایی با بزرگی گشتاوری ۴ تا ۸۵ و فواصل صفر تا ۲۰۰ کیلومتر در نواحی فعال تکنولوژیکی معتبر است. رابطه کلی کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) به صورت زیر است:

$$\ln \hat{Y} = f_{\text{mag}} + f_{\text{dis}} + f_{\text{fl}} + f_{\text{hng}} + f_{\text{site}} + f_{\text{sed}} \quad (3)$$

که در آن،  $\hat{Y}$  برآورد میانی میانگین هندسی مؤلفه افقی (GMRot150) و جملات سمت راست رابطه به ترتیب بیانگر اثر بزرگی، فاصله، نوع گسلش، فرادیواره، ساختگاه کم عمق و شکل حوزه رسوبی است. جزئیات رابطه فوق در کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) ارائه شده است. دیگر رابطه تضعیف مورد استفاده، رابطه تضعیف فوکوشیما (۲۰۰۳) است که برای زمین لرزه هایی با بزرگی گشتاوری ۵ تا ۷۴ و فواصل ۵ تا ۲۳۵ کیلومتر معتبر است. این رابطه برای تخمین بیشینه شتاب به صورت زیر تعریف می شود (فوکوشیما، ۲۰۰۳):

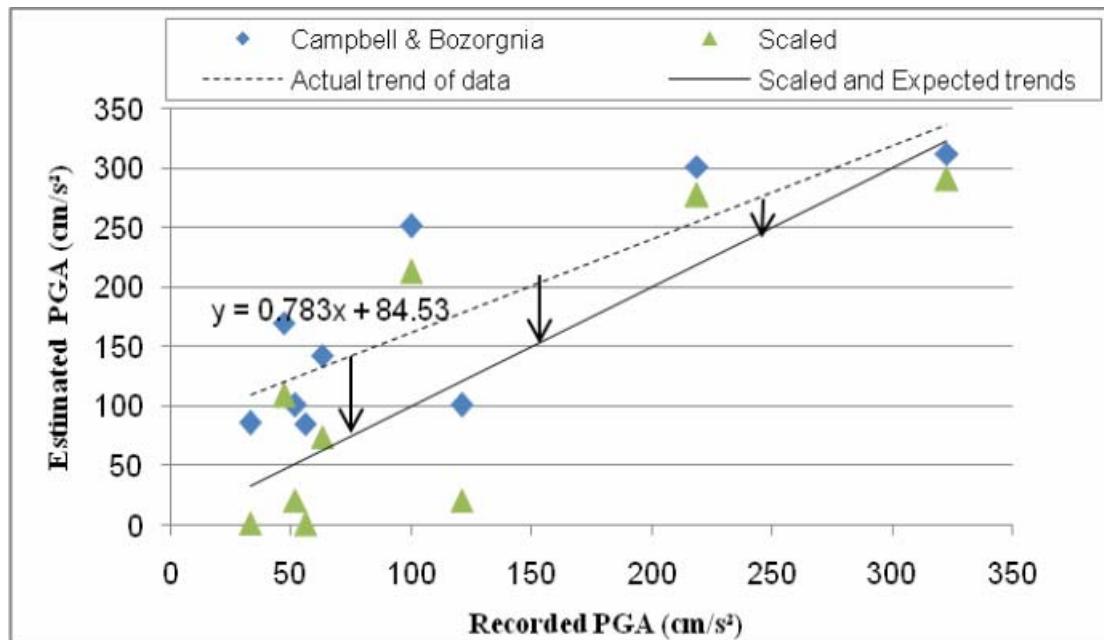
$$\log \text{PGA} = 0.307M - \log(R + 0.013 * 10^{0.261M}) - 0.00117R + \sum c_j \delta_j \quad (4)$$

که در آن  $\text{PGA}$  بیشینه شتاب بر حسب  $M, \text{cm/s}^2$  بزرگی گشتاوری و  $R$  کوتاه ترین فاصله ساختگاه تا صفحه گسل است. اندیس زبرای ساختگاه سنگی برابر ۱ و برای ساختگاه خاکی برابر ۲ است که مقادیر  $c_1$  و  $c_2$  به ترتیب برابر  $1/64$  و  $1/734$  می باشد. لازم به ذکر است که با توجه به مطالعه اثرات ساختگاهی در منطقه زرند (نوجوان، ۱۳۸۴)، خاک غالب مناطق گسترده زرند از نوع III و IV می باشد. در نهایت، شتاب جنبش زمین

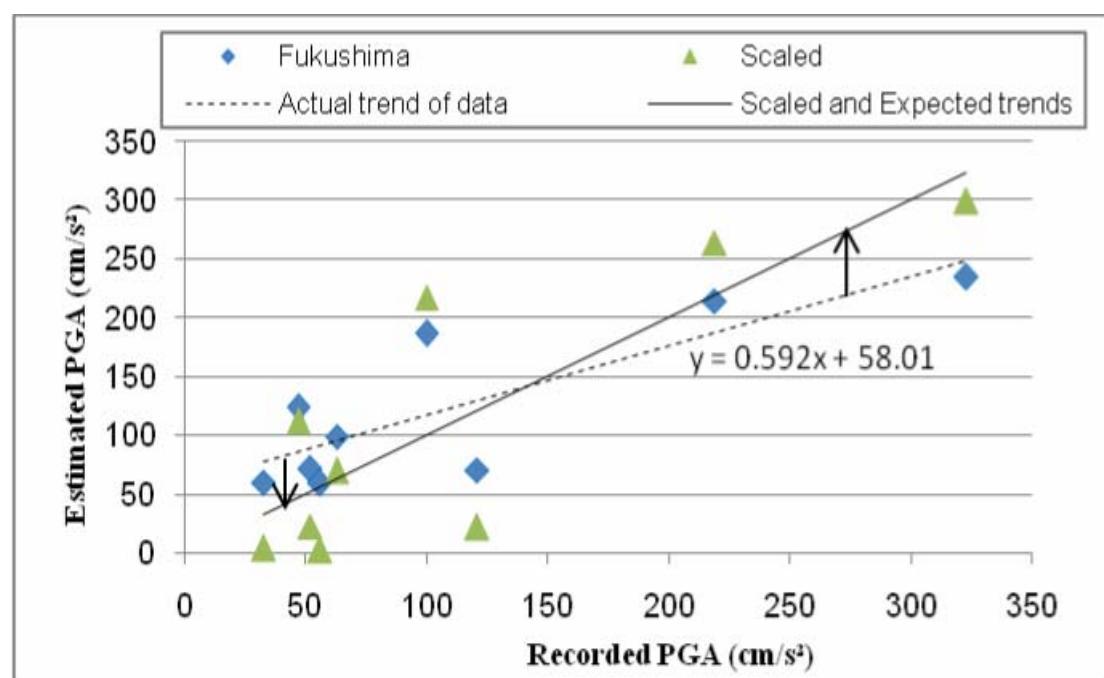
جدول ۲. مقادیر شتاب برآورده شده در مناطق خسارت دیده، با استفاده از روش عکس فاصله وزنی، روابط تضعیف اولیه و روابط تضعیف تصحیح شده

بر حسب (cm/s<sup>2</sup>)

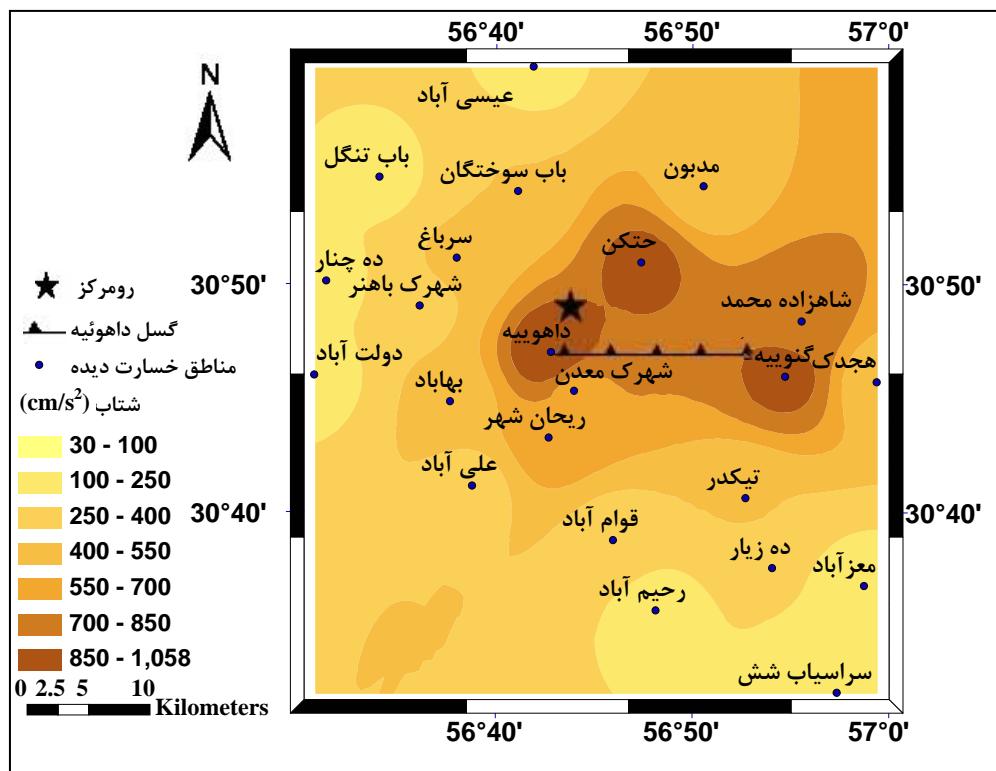
روش منطقه	شتاب محاسبه شده با روش عکس وزنی فاصله وزنی	شتاب محاسبه شده با روابط کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)	شتاب محاسبه شده با روابط فوکوشیما (۲۰۰۳)	شتاب محاسبه شده با روابط کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)	شتاب محاسبه شده با رابطه تصحیح شده فوکوشیما (۲۰۰۳)
داهویه	۲۰۷۵	۱۰۵۸	۱۲۸۶	۹۱۳	۳۴۸
بهاباد	۴۶۱	۴۲۳	۳۲۱	۴۲۴	۳۱۱
علی آباد	۳۵۷	۳۴۳	۲۶۹	۳۵۳	۱۳۱
دولت آباد	۱۸۹	۱۸۶	۱۷۰	۲۳۰	۳۲۴
۵ چنار	۱۹۶	۱۹۶	۱۷۴	۲۲۸	۳۲۶
باب تنگل	۲۰۲	۲۰۸	۱۷۸	۲۴۷	۲۵۸
باب سوختگان	۳۷۰	۴۰۱	۲۷۷	۳۹۸	۲۷۳
عیسی آباد	۱۹۹	۲۰۸	۱۷۶	۲۴۸	۲۰۸
حتکن	۸۵۶	۸۹۸	۵۶۵	۷۸۸	۳۹۵
مدبون	۴۰۴	۴۴۰	۲۹۷	۴۲۹	۲۶۶
شاهزاده محمد	۹۸۱	۷۹۳	۶۳۹	۷۰۶	۵۰۳
گنوییه	۱۳۶۲	۹۱۲	۸۶۴	۷۹۹	۴۱۵
قوام آباد	۳۲۰	۳۱۰	۲۴۸	۳۲۷	۹۵
۵ زیار	۲۶۰	۲۵۴	۲۱۲	۲۸۳	۹۹
هجدک	۴۶۱	۴۲۳	۳۲۱	۴۲۴	۴۰۹
تیکدر	۴۴۲	۴۱۷	۳۲۰	۴۱۱	۷۵
معز آباد	۱۹۶	۱۹۳	۱۷۴	۲۲۵	۱۰۰
رحیم آباد	۲۰۴	۲۰۰	۱۷۹	۲۴۱	۹۹
سرآسیاب شش	۱۱۸	۱۱۶	۱۲۸	۱۷۵	۶۶
سرباغ	۴۲۴	۴۲۵	۳۰۹	۴۱۷	۳۴۱
شهرک معدن	۱۸۲۵	۱۰۱۸	۱۱۳۸	۸۸۲	۳۳۶
ریحان شهر	۷۵۶	۶۴۷	۵۰۶	۵۹۱	۲۱۶
شهرک باهنر	۳۶۷	۳۵۶	۲۷۵	۳۶۳	۳۲۲



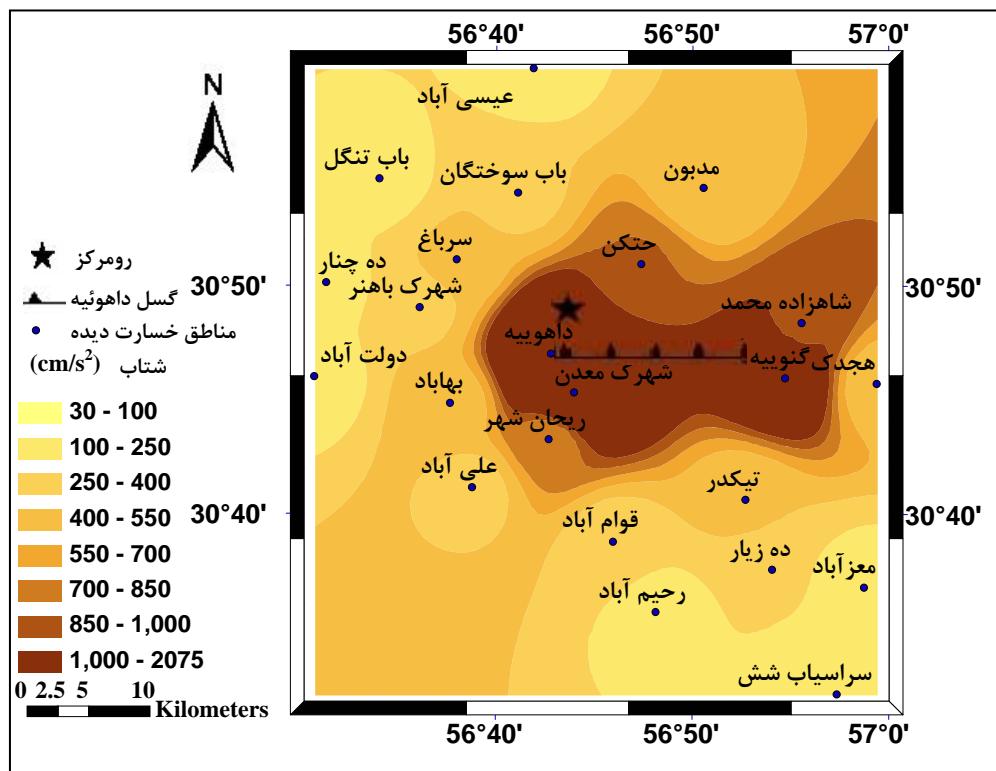
شکل ۴. نحوه تصحیح رابطه کپل و بزرگیا (۲۰۰۸) برای برآورد مقادیر شتاب در منطقه زرند



شکل ۵. نحوه تصحیح رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳) برای برآورد مقادیر شتاب در منطقه زرند



شکل ۶. پهنه‌بندی شتاب برای گستره خسارت‌دیده زرند با استفاده از رابطه تعییف تصحیح شده کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)



شکل ۷. پهنه‌بندی شتاب برای گستره خسارت‌دیده زرند با استفاده از رابطه تعییف تصحیح شده فوکوشیما (۲۰۰۳)

تضعیف فوکوشیما (۲۰۰۳) در تخمین شتاب نسبت به روابط دیگر از دقت بیشتری برخوردار است. بر همین اساس، تصحیح روابط تضعیف اگرچه برای رابطه کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) مقادیر بهتری را عرضه کرده است؛ اما در بالا بردن دقت برآورد رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳) مؤثر نبوده است. این امر با توجه به روند داده‌ها در شکل‌های ۴ و ۵ قابل توضیح است. همانگونه که در شکل ۴ مشخص است در برآورد شتاب توسط رابطه کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)، تمامی مقادیر در ایستگاه‌ها دست بالا برآورده شده‌اند، لذا تصحیح این رابطه با روند یکنواخت خطی به نتایج مناسبی منجر شده است. حال آنکه در شکل ۵ مقادیر شتاب تا مقدار ( $cm/s^2$ ) ۱۲۰ دست بالا و از آن به بعد دست پایین برآورده شده است؛ بنابراین تصحیح مقادیر با رابطه خطی و حتی روابط غیرخطی تأثیر چندانی در بهبود نتایج نداشته است.

## ۶ نتیجه‌گیری

با توجه به لزوم برآورد شتاب در نقاط خسارت‌دیده و اهمیت رابطه خرابی - شتاب در تحقیقات کاهش خط‌پذیری لرزه‌ای شهرها و روستاهای شتاب در نقاط گوناگون خسارت‌دیده در زمین‌لرزه ۱۳۸۳ داهوئیه - زرند، برآورد و پنهان‌بندی شده است. بدین منظور از روش عکس فاصله وزنی در حکم یکی از روش‌های درون‌یابی و همچنین روابط تضعیف نسل جدید کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸) و فوکوشیما (۲۰۰۳) استفاده شده است. به منظور بالا بردن دقت در برآورد مقادیر شتاب، روابط تضعیف پیش‌گفته با استفاده از شتاب‌های ثبت‌شده در ایستگاه‌های شتاب‌نگاری منطقه تصحیح شدند. با مقایسه مقدار میانگین خطای مطلق (MAE) مربوطه برای روش‌های متفاوت برآورد مقادیر شتاب که در جدول ۳ عرضه شده‌اند، ملاحظه می‌شود که استفاده از رابطه

جدول ۳. مقادیر شتاب ثبت‌شده در ایستگاه‌ها و مقدار برآورده شده آنها با استفاده از روش‌های متفاوت برآورد بر حسب ( $cm/s^2$ )

روش ایستگاه	عکس فاصله وزنی	رابطه فوکوشیما (۲۰۰۳)	رابطه تصحیح شده فوکوشیما (۲۰۰۳)	رابطه کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)	رابطه رابطه تصحیح شده کمپل و بزرگنیا (۲۰۰۸)	بیشینه شتاب ثبت‌شده
چتروود	۷۱	۱۸۷	۲۱۸	۲۵۲	۲۱۳	۱۰۰
زرند	۴۲۸	۲۲۵	۲۹۹	۳۱۳	۲۹۲	۲۲۲
قدرونی	۲۱۶	۲۱۵	۲۶۴	۳۰۲	۲۷۸	۲۱۹
حرجنده	۱۶۲	۱۲۴	۱۱۲	۱۷۱	۱۱۰	۴۷
راور	۶۳	۷۱	۲۲	۱۰۱	۲۱	۱۲۱
کرمان ۱	۵۲	۶۰	۴	۸۶	۲	۳۳
ده لؤلؤ	۸۲	۷۲	۲۳	۱۰۱	۲۲	۵۲
دشتخاک	۲۰۴	۹۹	۷۰	۱۴۳	۷۵	۶۳
داوران	۱۰۱	۶۰	۳	۸۶	۱	۵۶
شیرین رود*	۲۷۴	-	-	-	-	۵۱۰
میانگین خطای مطلق	۷۸,۲	۴۳,۷	۵۲,۲	۶۶,۸	۵۴,۸	

\* از شتاب ایستگاه شیرین رود در روابط تضعیف استفاده نشده است.

- Campbell, K. W., and Bozorgnia, Y., 2008. NGA Ground Motion Model for the Geometric Mean Horizontal Component of PGA, PGV, PGD and 5% Damped Linear Elastic Response Spectra for Periods Ranging from 0.01 to 10 s, Earthquake Spectra, Vol 24, No. 1, 139–171.
- Fukushima, Y., 2003. Attenuation Relation For West Eurasia Determined With Recent Near-Fault Records From California, Japan And Turkey, Journal of Earthquake Engineering, Vol. 7, No. 4, 573–598.
- Graves, R., Callaghan, S., Deelman, E., and Field, E., 2008, Physical Based Probabilistic Seismic Hazard Calculation for Southern California, No. 41, 14WCEE, Beijing, china.
- Johnston, K., Ver-Hoef, J. M., Krivoruchko, K. and Lucas, N., 2001. Using ArcGIS Geostatistical Analyst. ESRI. Redlands, 300pp.
- Kramer, S. L., 1996. Geotechnical earthquake engineering, Prentice-Hall, New Jersey, 653pp.
- Star, L. M., Stewart, J. P., Robert, W., and Hudnut, K. W., 2008, Validation Against NGA Empirical Model of Simulated Motions for M 7.8 Rupture of San Andreas Fault, No. 78, 14WCEE, Beijing, china.
- Talebian, M., Biggs, J., Bolurchi, M., Copley, A., Ghassemi, A., Ghorashi, M., Hollingworth, J., Jackson, J., Nissen, E., Oveisi, B., Parsons, B., Proiestly, K., and Saidi, A., 2006. The Dahuiyeh (Zarand) earthquake of 2005 February 22 in central Iran :reactivation of an intramountain reverse fault. Geophys.J.Int. Vol.164, 137-148.
- Webster, R. and Oliver, M.A., 2001. Geostatistics for environmental science, John Wiley & Sons LTD,Toronto.

### تشکر و قدردانی

از مرکز تحقیقات ساختمان و مسکن به خاطر در اختیار گذاشتن اطلاعات شتاب نگاشتهای زمین لرزه ۱۳۸۳ داهوئیه-زرند تقدیر و تشکر می شود.

### منابع

فرجی سبکبار، ح. و عزیزی، ق., ۱۳۸۵، ارزیابی میزان دقت روش های درون یابی فضایی، مطالعه موردي: الگوسازی بارندگی حوزه کارده مشهد، پژوهش های جغرافیایی، شماره ۵۸، صفحات ۱-۱۲ نوجوان، ع., ۱۳۸۴، بررسی اثر خطی و غیرخطی ساختگاه و طبقه بندی ساختگاه شبکه شتاب نگاری با استفاده از نگاشتهای زلزله های آوج، بم و زرند، پایان نامه کارشناسی ارشد، پژوهشگاه بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله.

Babak, O. and Deutsch, C.V., 2008. Statistical approach to inverse distance interpolation, Published online <http://www.springerlink.com/content/e27811r601t4515g/fulltext.html>.

BHRC, 2005 Building and Housing Research Center, <http://www.bhrc.ac.ir>.

Burrough, P. A. and McDonnell, R. A., 1998. Principles of Geographical Information Systems, Spatial Information Systems and Geostatistics, Oxford University Press, New York.