

ارزیابی میزان دقت روش‌های درونیابی فضایی

مطالعه موردی: الگو‌سازی بارندگی حوزه کارده مشهد

حسنعلی فرجی سبکیار^{*}- استادیار دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران

قاسم عزیزی^{**}- دانشیار دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران

پذیرش مقاله: ۸۲/۹/۱۷

تأیید نهایی: ۸۵/۹/۱

چکیده

در مقاله حاضر میزان دقت روش‌های مختلف درونیابی فضایی مورد ارزیابی قرار گرفته‌اند. به عنوان نمونه روش‌های مختلف درونیابی تین، معکوس وزنی فاصله، اسپلاین و انواع کریجینگ انتخاب گردیده است. با استفاده از این روشها به درونیابی داده‌های بارندگی حوضه آبریز کشف رود پرداخته شده است. براساس نتایج به دست آمده از اجرای این مدلها میزان دقت این روشها با استفاده از روش‌های آماری با هم مقایسه شده‌اند. برای ارزیابی روش‌های درونیابی از تکنیک اعتبار متقاطع استفاده شده و در آن دو روش خطای بایاس میانگین (MBE) و خطای قدر مطلق میانگین (MAE) برای ارزیابی میزان اعتبار بکار گرفته شده است. براساس نتایج حاصل روش‌های تین و کریجینگ نتیجه درونیابی بهتری در برداشته‌اند.

واژگان کلیدی: درونیابی فضایی، دقت و خطای فضایی، تین، معکوس وزنی فاصله، اسپلاین، کریجینگ

مقدمه

در مطالعات جغرافیایی برداشت اطلاعات اغلب به صورت نقطه‌ای انجام می‌شود. معمولاً ضرورت دارد اطلاعات حاصل از نمونه برداری نقطه‌ای به سطح تعیین داده شود. برای مثال در مطالعات هواشناسی از داده‌های ایستگاههای هواشناسی استفاده می‌شود. در این حالت لازم است براساس داده‌های ایستگاههای موجود، وضعیت داده‌های هواشناسی مناطق مجاور بازسازی شود. فرایند برآورد مقادیر اطلاعاتی برای مکانهایی که اطلاعاتی برای آنها وجود ندارد براساس اطلاعات مناطق نمونه، درونیابی فضایی نامیده می‌شود. الگوریتمهای متفاوتی برای درونیابی فضایی وجود دارد که برخی از آنها مبتنی بر روش‌های زمین آمار و ژئومتری می‌باشند. به رغم تمام پیشرفت‌هایی که چند دهه اخیر برویزه با توسعه نرم افزارهای GIS در زمینه مدل‌سازی فضایی بوجود آمده است، اما هنوز باید در استفاده از نتایج حاصل از این مدلها دقت کافی داشت. در این مقاله براساس داده‌های ایستگاههای هواشناسی داده‌های نقطه‌ای به سطح تعیین داده شده و

* E-mail:hfaraji@ut.ac.ir

تلفن نویسنده مسئول: ۰۹۱۲۵۳۵۹۲۱۷

** E-mail:ghazizi@ut.ac.ir

سپس با استفاده از روش‌های علمی میزان دقت روش‌های مختلف درونیابی با هم مقایسه شده است. برای تعیین اطلاعات روش‌های متعددی پیشنهاد شده است (رایت ۱۹۳۶، مارکف و شاپیرو ۱۹۷۹، تابلر ۱۹۷۳، گودچایلد و لام ۱۹۸۰، لام ۱۹۸۳، فلور و گرین ۱۹۹۰، رند ۱۹۹۱، گودچایلد و سایرین ۱۹۹۳، بورو مک دانل ۱۹۹۸) که هر کدام از این روش‌ها دارای مزایا و معایبی هستند و کاربر با توجه به نیاز خود و در نظر گرفتن میزان دقت و ویژگیهای این روش‌ها از میان آنها بهترین روش را انتخاب می‌کند.

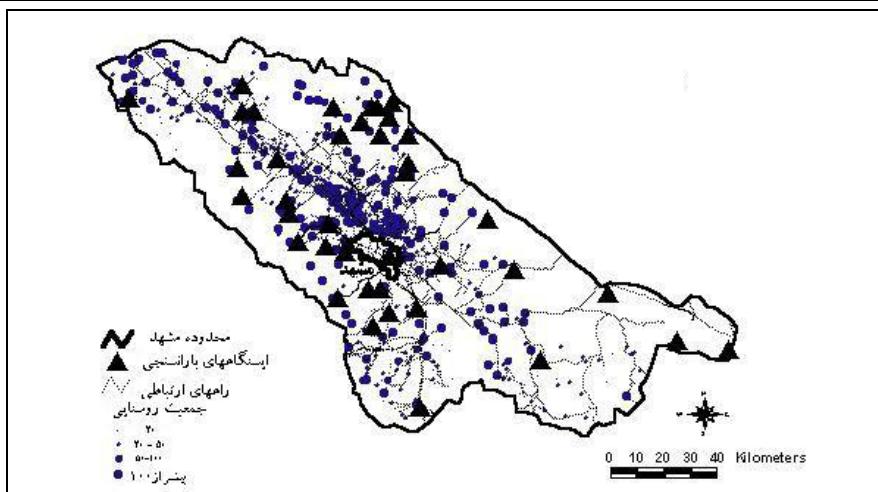
هم‌مان با توسعه روش‌های جدید درونیابی مقایسه میزان دقت برآورد آنها نیز ضرورت دارد. مطالعات تطبیقی چندی توسط محققین انجام پذیرفته است تا به ارزیابی میزان دقت روشها پردازند. کوکینگ و سایرین برای تعیین دقت فضایی روش مونت کارلو را پیشنهاد کرده اند (Cocking et al 1997). سیسکا هونگ (1999) روش خطای ریشه دوم مرربع میانگین^۱ (RMSE) و پیرگوارتس از مرربع میانگین^۲ (MSE)، مهدویان و سایرین از روش خطای با اساس میانگین^۳ (MBE) و خطای قدر مطلق میانگین^۴ (MAE) استفاده کرده اند.

مواد و روشها

برای انجام تحقیق حاضر از روش‌های معکوس وزنی فاصله (IDW)، اسپلاین^۵ منظم و کششی، تین و کریجینگ براساس مدل‌های مختلف شبه واریوگرام درونیابی فضایی استفاده شده است و نتایج حاصل با مقادیر نمونه مورد آزمون قرار گرفتند. برای مطالعه تطبیقی و ارزیابی میزان دقت روش اعتبار متقاطع^۶ و معیارهای MAE و MBE که از روش‌های معتبر ارزیابی در این زمینه می‌باشند استفاده شده است.

واحد مطالعاتی حوضه کشف رود در شمال استان خراسان انتخاب شده است. در این حوضه ۱۳۹ ایستگاه باران سنجی وجوددارد که نقاط شاهد برای کنترل دقت اطلاعات مشاهده شده و پیش‌بینی شده محسوب می‌شود. متوسط بارندگی برای دوره ۱۳۸۰-۱۳۶۵ در ایستگاه‌های مورد مطالعه محاسبه شد و در پایگاه داده قرار گرفت. با توجه به مختصات موقعیت جغرافیایی ایستگاه‌ها نقشه رقومی ایستگاه‌های هواشناسی تولید شد. سپس مراحل مدل سازی فضایی در محیط نرم افزاری GIS (نرم افزارهای ArcView 721، ArcInfo 721، Ilwis) انجام شد و در نهایت نتایج حاصل از این روشها با هم مقایسه شدند.

-
- 1- Root Mean Squire
 - 2 -Mean Squire Error
 - 3 -Mean Bias Error
 - 4 -Mean Absolute Error
 - 5 -SPLINE
 - 6 -Cross Validation



نقشه ۱- موقعیت ایستگاه‌های مورد مطالعه در حوضه کشف رود

اجرای روش‌های درونیابی فضایی

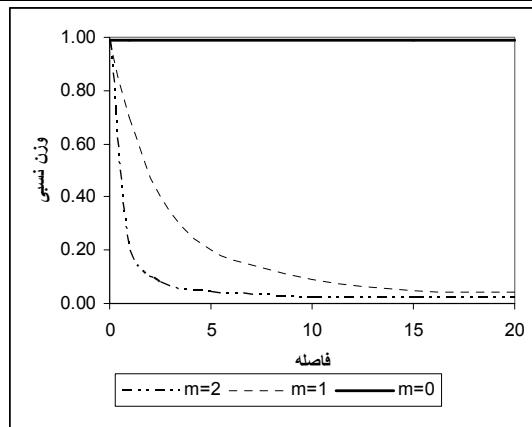
روش معکوس وزنی فاصله^۷ (IDW)

روش معکوس فاصله یکی از روش‌هایی است که در مطالعات جغرافیایی از آن زیاد استفاده می‌شود. فرض اساسی این روش برآن است که با افزایش فاصله میزان تاثیر پارامترها در برآورد واحد سطح کاهش می‌یابد. برای پیش‌بینی در مکانهایی که داده‌های آنها اندازه گیری نشده است از مقادیر اندازه گیری شده پیرامون محل استفاده می‌شود. در پیش‌بینی، عامل وزن براساس فاصله نقاط از یکدیگر تعیین می‌شود. به نقاط نزدیک محل نمونه وزن بیشتر و به نقاط دورتر وزن کمتر اختصاص می‌یابد. با استفاده ازتابع شماره ۱ می‌توان مقادیر مربوط به نقاط مختلف را به دست آورد.

$$z = \frac{\sum_{i=1}^N \frac{z_i}{d_i^m}}{\sum_{i=1}^N \frac{1}{d_i^m}} \quad (1)$$

که در آن z_i مقادیر نمونه، d_i فاصله اقلیدسی هر مکان تا محل نمونه، m عامل توان (اصطکاک فاصله) و n تعداد نقاط نمونه است. نسبت کاهش وزن بستگی به مقدار m دارد. اگر $m=0$ درنظر گرفته شود در اینصورت کاهش در وزن با فاصله ایجاد نمی‌شود. بنابراین وزن در سطح فضای برابر فرض می‌شود با افزایش مقدار m وزن برای نقاط دورتر با سرعت بیشتر کاهش می‌یابد اگر مقدار m خیلی بزرگ باشد تنها نقاط مشاهده در پیش‌بینی تاثیر خواهد داشت. شکل شماره ۱ تاثیر تغییرات m را بر تغییرات مقادیر پیش‌بینی براساس فاصله از ایستگاه‌ها نشان می‌دهد. در مطالعات معمولاً این مقدار برابر با ۲ در نظر گرفته می‌شود، ولی الزاماً نیازی نیست تنها ۲ استفاده شود بلکه مناسب با نیاز و ماهیت اطلاعات و تغییرات فضایی آن باید مقدار m تعیین شود.

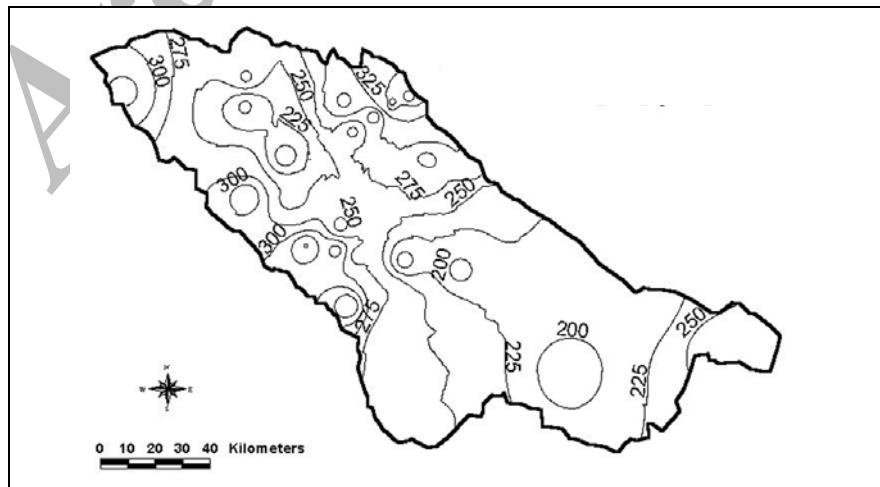
7- Inverse Distance Weight

شکل ۱- تأثیر عامل m بر وزن نسبی

یکی دیگر از عوامل موثر در IDW تعداد و موقعیت نقاط مجاور و به عبارتی وضعیت واحدهای همسایگی است. از آنجایی که چیزهایی که نزدیک تر هستند شباهت بیشتری دارند، مکانهای دورتر تأثیر کمتر داشته و می توان آنها را از محاسبات خارج نمود تا سرعت محاسبات افزایش یابد. بنابراین انتخاب و محدود کردن تعداد نقاط مجاور و به عبارتی پسجهو جستجو برای نقاط مجاور در تحلیلها مهم می باشد.

شکل همسایه ها تحت تأثیر داده های ورودی و به سطحی که لازم است مدل سازی شود. اگر توزیع متعادل باشد و جهت اهمیت نداشته باشد، نقاط را در همه جهات می توان گسترش داد. در اینحالت، با توجه به شعاع جستجو پنجره صورت دایره در نظر گرفته می شود و اگر جهت داده مهم باشد مانند جهت وزشهای بادهای غالب در اینصورت جهت را با تطبیق بر شکل بیضی در جهت اصلی می توان تعیین کرد.

نقشه ۲ نتیجه اجرای مدل در مورد ایستگاههای مورد مطالعه را نشان می دهد. با توجه به این که در این روش مقادیر براساس وزن فاصله از ایستگاههای نمونه تعیین می شوند و فاصله به صورت شعاعی در جهات مختلف تعیین می شود منحنی های حاصل به صورت دایره ای از محل ایستگاه به سمت خارج گشترش می یابند و در مناطق مرزی با یکدیگر تداخل یافته و به صورت پیچیده در می آیند.



نقشه ۲- خطوط هم بارش با استفاده از مدل IDW خطوط هم بارش حوضه کشف رود با استفاده از مدل معکوس وزنی فاصله

روش اسپلین^۱

برای درونیابی براساس مدل اسپلین از چند جمله ایها استفاده می‌شود و از برازش یک تابع چند جمله ای براساس داده‌های نمونه، مقادیر نقاط معلوم برآورد می‌شوند. ویژگی اساسی اسپلین این است که در سطح تغییرات ناگهانی وجود ندارد. در معادلات درجه دوم و سوم این انحناها به حداقل خود رسیده و در نتیجه یک سطح نسبتاً همواری به دست می‌آید. با توجه به تاثیر درجه برد قدرت داده‌ها در درونیابی، هرچه درجه بالاتری انتخاب شود شکل حاصل هموارتر خواهد بود ولی به میزان قابل توجهی از دقت مدل کاسته می‌شود. این روش در تهیه منحنی‌های هم ارزش اقلیمی که سطح معینی از تعیین در آنها مورد نظرمی باشد مفید است. روش درونیابی اسپلین با استفاده از معادله ۲ محاسبه می‌شود.

$$Z_{(x,y)} = T_{(x,y)} + \sum_{j=1}^N \lambda_j R(r_j) \quad (2)$$

که در آن N تعداد نقاط نمونه، λ_j ضریب راه حل معادلات خطی، r_j فاصله از نقطه نمونه z ام، $T_{(x,y)}$ و با توجه به نوع گزینه، توسط کاربر تعیین می‌شود. این گزینه براساس دو روش زیر تعیین می‌شود:

الف) اسپلین منظم

در اسپلین منظم، مشتق سوم در معیار کمینه سازی دخالت داده می‌شود و مقادیر براساس رابطه شماره^۳ برآورد می‌شود.

$$T(x,y) = a_1 + a_2 x + a_3 y$$

$$R(r) = \frac{1}{2\pi} \left\{ \frac{r^2}{4} \left[\ln\left(\frac{r}{2\tau}\right) + c - 1 \right] + \tau^2 \left[K_0\left(\frac{r}{\tau}\right) + c + \ln\left(\frac{r}{2\pi}\right) \right] \right\} \quad (3)$$

ب) اسپلین کششی

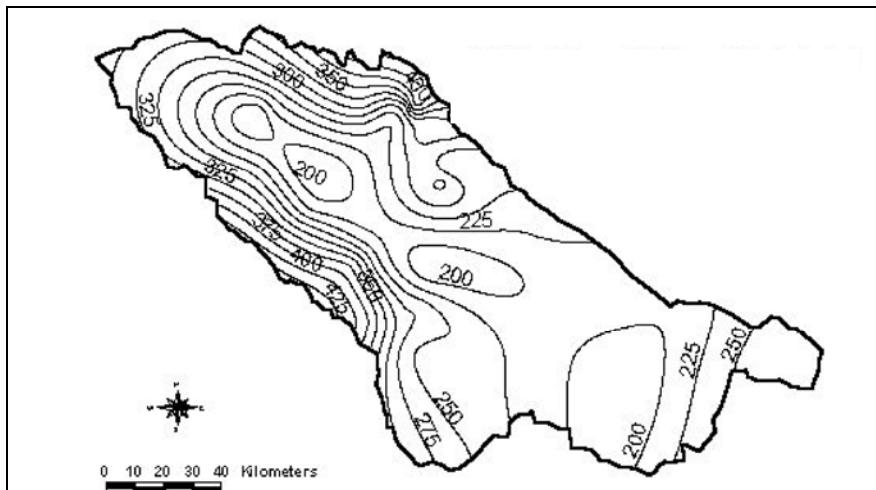
برای برآورد اسپلین کششی مشتق اول را در معیار کمینه سازی دخالت داده می‌شود و مقادیر را براساس رابطه شماره^۴ برآورد می‌کنند.

$$\begin{aligned} T(x,y) &= a_1 \\ R(r) &= \frac{1}{2\pi\varphi} \left[\ln\left(\frac{r\varphi}{2}\right) + c + K_0(r\varphi) \right] \end{aligned} \quad (4)$$

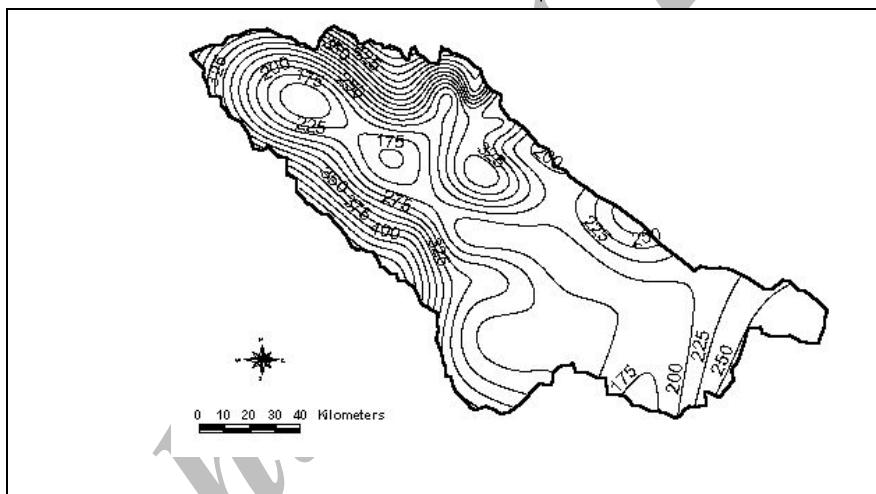
در^۳ φ و τ پارامترهای کنترل کننده وزن مشتق سوم و مشتق اول در معیار کمینه سازی، T فاصله بین نقطه نمونه و نقطه برآورد شده، K تابع تعدیل شده بسل^۹، C ثابتی معادل با 0.577215 و a ضریبی است که از طریق حل مجموعه‌ای از معادلات خطی بدست می‌آید.

⁸- Spline

⁹- Bessel



نقشه-۳- خطوط هم بارش با استفاده از مدل اسپلین کشی



نقشه-۴- خطوط هم بارش با استفاده از مدل اسپلین منظم

روش مثلث بندی نامنظم^۸

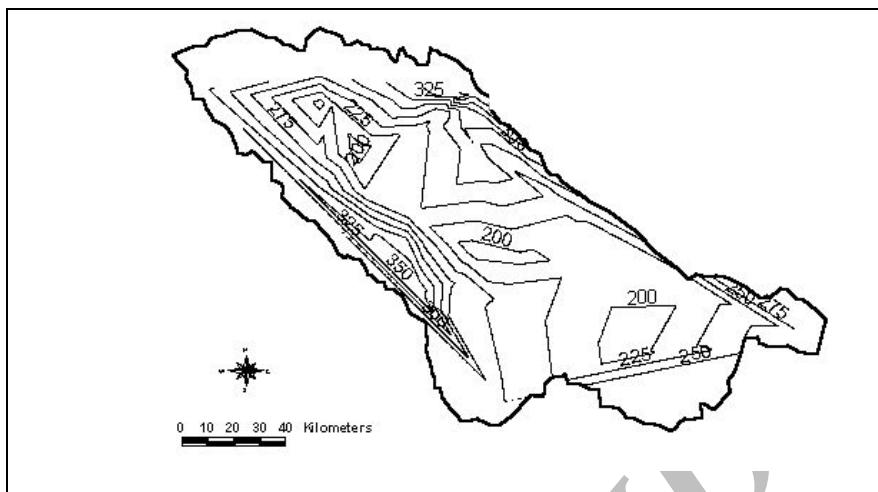
در این روش نقاط مشاهده شده با خطوط صاف به یکدیگر متصل شده و موزائیکی از مثلثهای نامنظم را بوجود می‌آورند. (هیود و دیگران ۱۹۸۸) این روش طی دو مرحله انجام می‌شود: مثلث بندی نقاط نمونه و سپس برآش چند جمله‌ای‌های محلی بر شبکه مثلث‌ها. از آنجائی که در این روش سطح از نقاطی که به صورت نامنظم در فضا توزیع شده‌اند ساخته می‌شود، در مناطقی که تغییرات زیادی دارند مانند مناطق کوهستانی برای مدل سازی سطح از تعداد نقاط بیشتری استفاده می‌شود. در مدل تین نقاط راس مثلثها از داده‌های ورودی براساس روابط فضایی با واحدهای همسایه انتخاب می‌شوند زیرا در مدل‌های درونیابی فضایی براساس قانون جغرافیایی تابلر^۹ خود همبستگی^{۱۰} فضایی

8 - Triangulated Irregular Network

9 - Tobler's law of geography

10 - Spatial Autocorrelation

نقش اساسی دارد. به عقیده او نقاط نزدیکتر شباهت بیشتری نسبت به نقاط دورتر دارند. بنابراین در روش تین مقدار هر مثلث براساس مقادیر رئوس و همسایگانش تعیین می‌شود.



نقشه ۵- خطوط هم بارش با استفاده از TIN

نقشه ۵ نتیجه اجرای مدل را در مورد حوضه کشف رود نشان می‌دهد. چنانکه در نقشه مشخص است، منحنی‌ها کاملاً زاویه دار می‌باشند و این بر عکس روش اسپلاین است که خطوط به صورت هموارتری ترسیم می‌شوند. در روش‌هایی که هدف محاسبه متوسطها و داده‌های واقعی است استفاده از این روش توصیه می‌شود ولی برای ارائه و تهیه گرافهای نمایشی روش چندان مناسبی نمی‌باشد.

کریجینگ

کریجینگ یک روش زمین آمار برای درونیابی داده‌ها براساس واریانس فضایی است. مانند IDW که در آن نزدیکی به نقاط نمونه به عنوان وزن برآورد محسوب می‌شود کریجینگ نیز واریانس فضایی تابعی از فاصله شناخته می‌شود (Sharolyn, 2000). برای برآورد مقادیر براساس کریجینگ روش‌های مختلفی وجود دارد، در این تحقیق از دو روش کریجینگ معمولی و کریجینگ عمومی استفاده شده است.

"الف) کریجینگ معمولی"

در این روش برای بیان تغییرات فضایی از واریوگرام استفاده می‌شود و خطای مقادیر پیش‌بینی شده را با توجه به توزیع فضایی داده‌های پیش‌بینی شده کمینه می‌کنند.

روش عمومی محاسبه کریجینگ براساس معادله شماره ۵ می‌باشد.

$$Z'_o = \sum_{i=1}^N w_i z_i \quad (5)$$

در معادله ۵ Z'_o برابر با مقدار برآورده شده، w_i برابر با وزن و z_i برابر با مقادیر نمونه است. وزنها به درجه همبستگی بین نقاط نمونه و نقاط برآورده شده بستگی دارد و همیشه جمع آنها برابر با ۱ است. برای محاسبه وزن از معادله ماتریس شماره ۶ استفاده می‌شود:

$$\left| \begin{array}{cccccc} 0 & \gamma(h_{12}) & \gamma(h_{13}) & \dots & \gamma(h_{1n}) & 1 \\ \gamma(h_{21}) & 0 & \gamma(h_{23}) & \dots & \gamma(h_{2n}) & 1 \\ \gamma(h_{31}) & \gamma(h_{32}) & 0 & \dots & \gamma(h_{3n}) & 1 \\ \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots \\ \gamma(h_{n1}) & \gamma(h_{n2}) & \gamma(h_{n3}) & \dots & 0 & 1 \\ 1 & 1 & 1 & 1 & 1 & 0 \end{array} \right| * \left| \begin{array}{c} w_1 \\ w_1 \\ w_1 \\ \dots \\ w_1 \\ \lambda \end{array} \right| = \left| \begin{array}{c} \lambda(h_{p1}) \\ \lambda(h_{p2}) \\ \lambda(h_{p3}) \\ \dots \\ \lambda(h_{pn}) \\ 1 \end{array} \right| \quad (6)$$

معادله ۶ را به صورت رابطه ۷ می‌توان نوشت:

$$\sum_i (w_i * \gamma(h_{ik})) + \lambda = \gamma(h_{pi}) \quad (7)$$

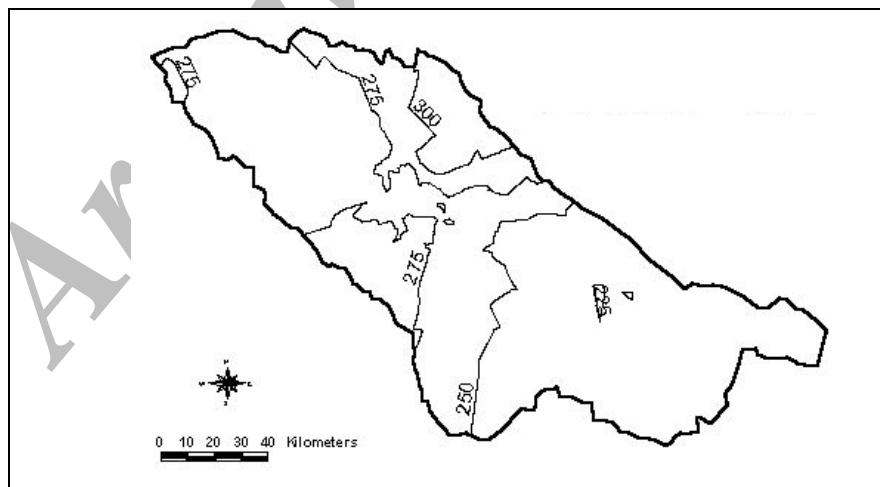
در این معادلات h_{ik} فاصله بین نقاط ورودی i و k ، h_{pi} فاصله بین پیکسل خروجی (مقادیربرآورده) p و نقطه ورودی (مقادیر معلوم) i و $\gamma(h_{ik})$ مقدار شبیه وریوگرام برای فاصله h_{ik} و $\gamma(h_{pi})$ مقدار شبیه وریوگرام برای فاصله h_{pi} و w_i عامل وزن و λ ضریب لاغرانژ (که برای کمینه سازی خطای تخمین استفاده می‌شود) می‌باشد. در این روش برای برآورد وزن از انواع وریوگرام استفاده می‌شود که نمونه‌هایی از آن در ادامه تشریح می‌شوند.

۱-الف) وریوگرام دایره‌ای

شبیه وریوگرامی که برای محاسبه وزن در روابط ۶ و ۷ بکار می‌رود به صورت معادله شماره ۸ برآورده شود.

$$\text{for } 0 < h \leq a \quad \gamma_{(h)} = C_0 + C \left\{ 1 - \frac{2}{N} * \arccos \left(\frac{h}{a} \right) + \frac{2h}{\Pi a} \sqrt{1 - \frac{h^2}{a^2}} \right\} \quad (8)$$

$$\text{for } h > a \quad \gamma_{(h)} = C_0 + C$$



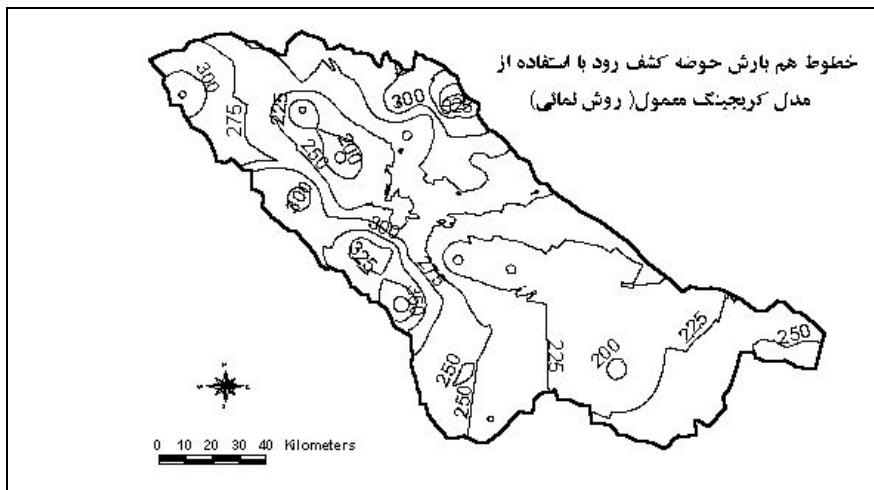
نقشه ۶- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ (روش دایره‌ای)

نتیجه اجرای مدل در نقشه شماره ۶ نشان داده شده است.

۲-الف) وریوگرام نمائی

شبه وریوگرامی که برای محاسبه وزن در رابطه ۶ و ۷ بکار می‌رود از طریق رابطه ۹ محاسبه می‌شود.

$$\gamma_{(h)} = C_0 + C * \left(1 - e^{-\frac{h}{a}} \right) \quad (9)$$



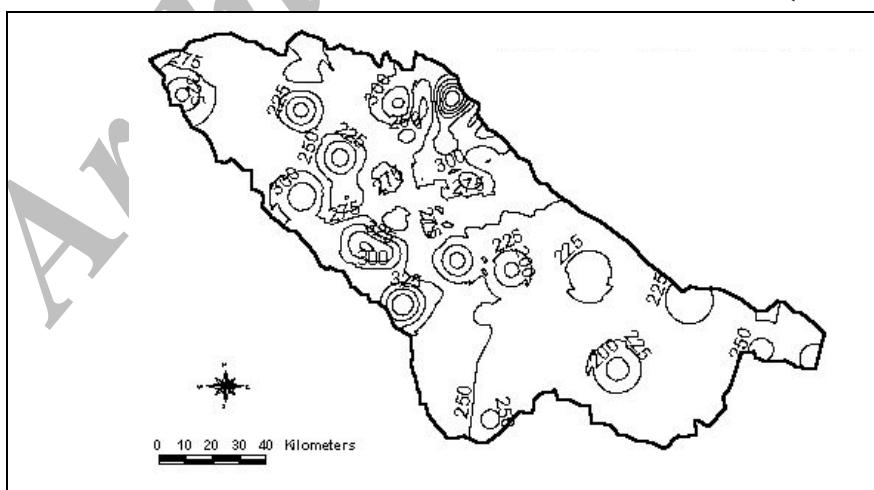
نقشه ۷- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ (روش نمائی)

نتیجه اجرای مدل در نقشه شماره ۷ نشان داده شده است.

۳-الف) وریوگرام گوسن

شبه وریوگرامی که برای محاسبه وزن در رابطه ۶ و ۷ بکار می‌رود به صورت معادله ۱۰ می‌باشد.

$$\gamma_{(h)} = C_0 + C * \left(1 - e^{-\left(\frac{h}{a}\right)^2} \right) \quad (10)$$



نقشه ۸- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ (روش دایره‌ای)

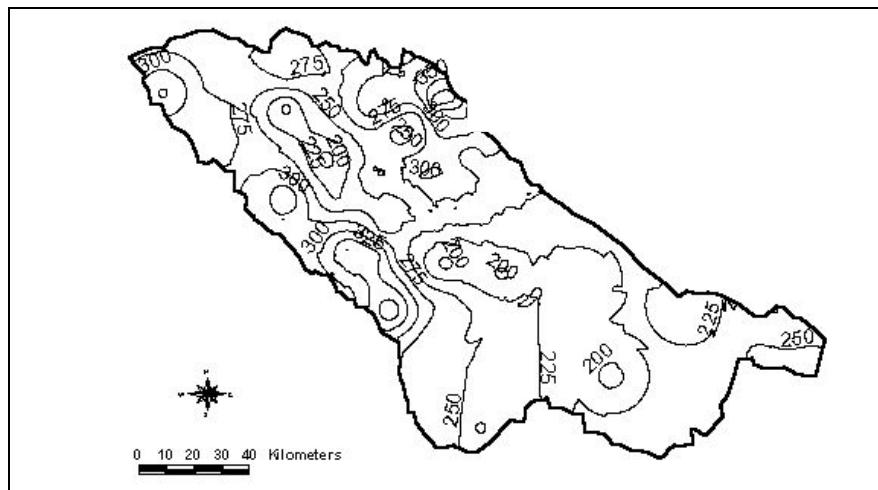
نتیجه اجرای مدل در نقشه ۸ نشان داده شده است.

۴-الف) وریوگرام کروی

شبیه وریوگرامی که برای محاسبه وزن در رابطه ۶ و ۷ بکار می‌رود به صورت معادله ۱۱ نشان داده می‌شود.

$$\text{for } 0 < h \leq a \quad \gamma_{(h)} = C_0 + C \left(\frac{3h}{2a} - \frac{h^3}{2a^3} \right) \quad (11)$$

$$\text{for } h > a \quad \gamma_{(h)} = C_0 + C$$



نقشه ۹- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ (روش دایره‌ای)

نتیجه اجرای مدل در نقشه ۹ نشان داده شده است.

ب) کریجینگ عمومی

روش کریجینگ عمومی تلفیق روش کریجینگ با روند محلی می‌باشد. براساس فرضیات نظریه تغییر پذیری ناحیه‌ای، تغییرات فضایی هر متغیر Z با جمع دو مولفه اصلی بیان می‌شود. مولفه ساختاری، که به روند ثابت در فضا مربوط می‌شود. در معادله ۱۲، $m(x)$ مولفه همبستگی فضایی است که به عنوان متغیر ناحیه‌ای $(x')\epsilon$ شناخته می‌شود. اگر مکانی در یک فضای دو بعدی باشد، متغیر Z در X به صورت زیر تعریف خواهد شد.

$$Z(x) = m(x) + \epsilon'(x) \quad (12)$$

در کریجینگ معمولی فرض می‌شد که در کل ناحیه روند تغییرات میانگین ثابت است در حالیکه در اینجا میانگین نقاط تابعی از مختصات جغرافیایی مکانها شناخته می‌شوند. بنابراین معادله $m(x)$ را به صورت زیر می‌توان نوشت:

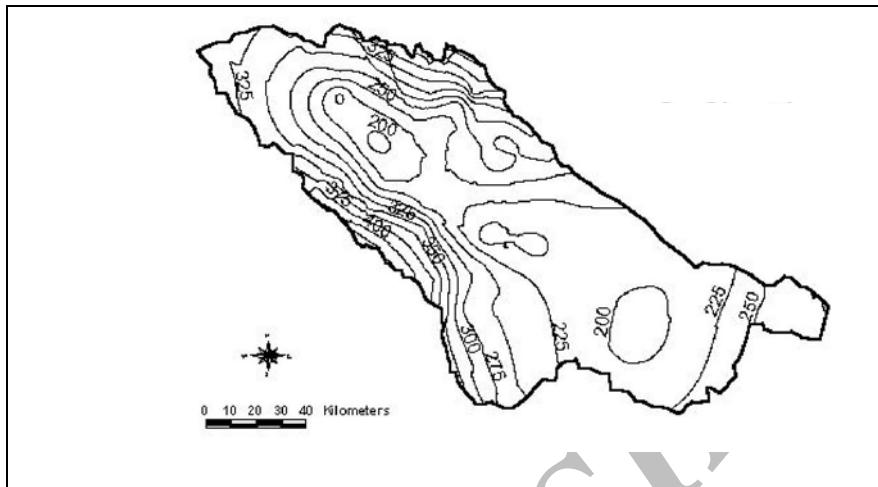
$$m(x) = \sum_{k=1}^N a_k p_k(x) \quad (13)$$

که در آن a_k روند محلی، $p_k(x)$ تابعی از مختصات جغرافیایی مکان (معادلات روند) و X بردار دو بعدی است. روند محلی به صورت روند خطی و روند کوادراتیک تعریف می‌شوند که در ادامه به بررسی خصوصیات آنها می‌پردازیم.

۱-ب) روند خطی

اگر در روند محلی معادله درجه اول انتخاب شود در نتیجه مقادیر براساس روند خطی (معادله ۱۴) برآورد خواهد شد.

$$m(x) = a_0 + a_1 x_i + a_2 y(3a) \quad (14)$$



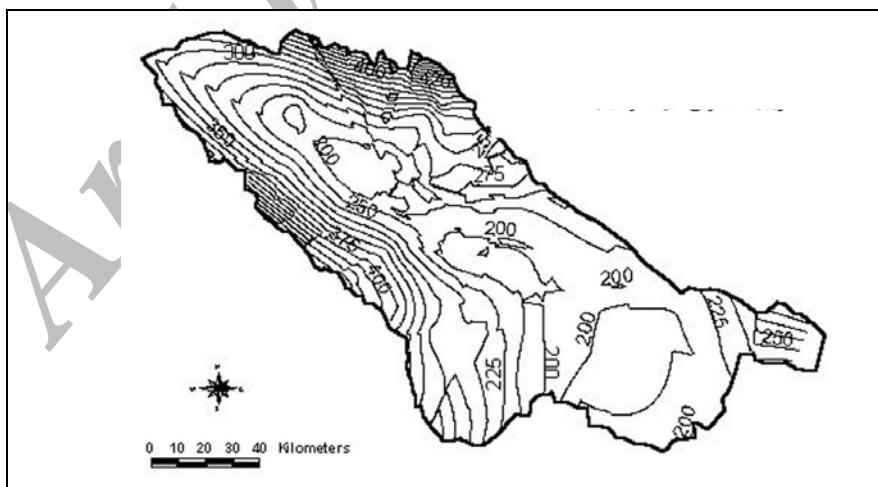
نقشه ۱۰- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ عمومی (روند خطی)

نتیجه اجرای مدل در نقشه ۱۰ نشان داده شده است.

۲-ب) روند کوادراتیک

اگر در روند محلی معادله درجه دوم انتخاب شود در نتیجه مقادیر براساس روند کوادراتیک (معادله ۱۵) برآورد خواهد شد.

$$m(x) = a_0 + a_1 x_i + a_2 y(3a) \quad (15)$$



نقشه ۱۱- خطوط هم بارش با استفاده از مدل کریجینگ عمومی (روند کوادراتیک)

ارزیابی میزان خط

برای ارزیابی و بررسی روش‌های مختلف درونیابی فضایی از روش اعتبار متقطع استفاده شد. این روش نشان می‌دهد که پیش‌بینی‌های حاصل از مدل چقدر مناسب می‌باشند. در این روش مقادیر مشاهده شده به صورت موقت از مجموعه داده‌های نمونه حذف شده و با استفاده از سایر نقاط نمونه برای آن مقادیر جدیدی برآورد می‌شود. در این روش مجموعه‌ای از مقادیر مشاهده شده و برآورد شده در اختیار قرار دارند که برای ارزیابی میزان اعتبار روش درونیابی استفاده خواهند شد. در مطالعه حاضر مقادیر مشاهده شده با استفاده از دو معیار میانگین بایاس و قدرمطلق میانگین با مقادیر برآورد شده مقایسه شدند.

$$MBE = \frac{\sum_{i=1}^N (Es - Eo)}{N}$$

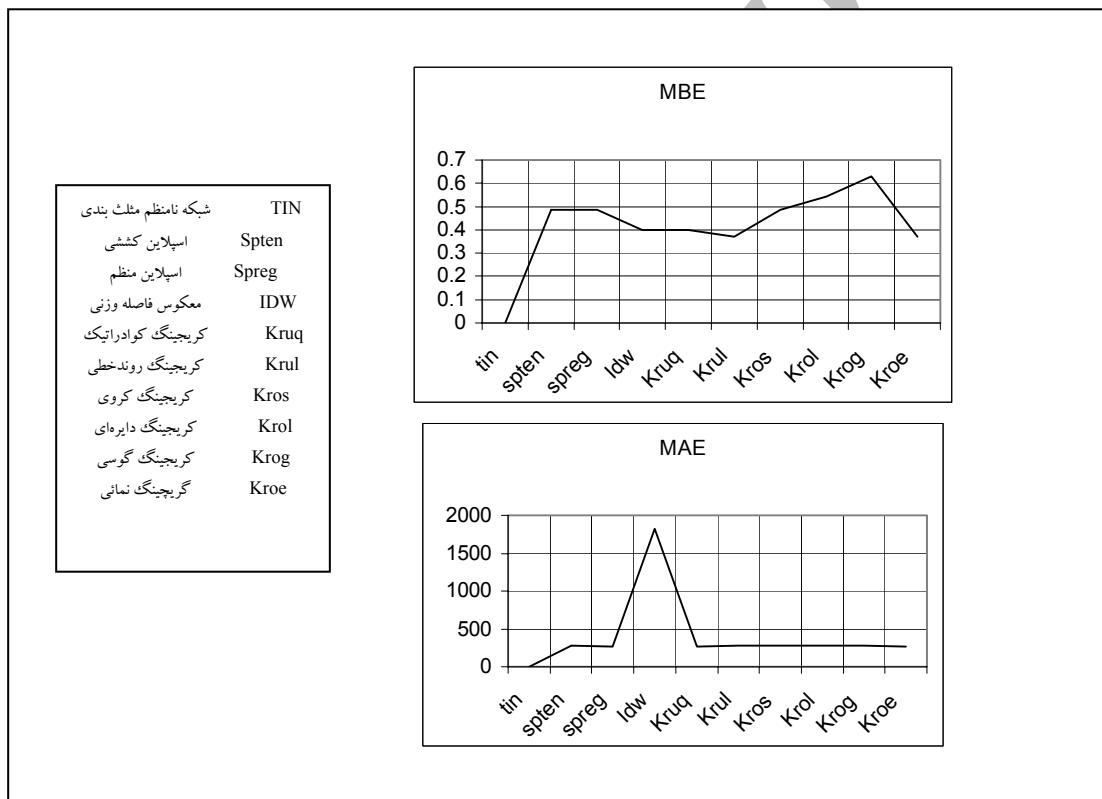
$$MAE = \frac{\sum_{i=1}^N |Es - Eo|}{N}$$

معمولًا از معیار MBE برای تدقیق میزان برآورد استفاده می‌شود. به عبارتی، این معیار نشان می‌دهد که بین مقدار برآورد شده و مشاهده شده چه میزان اختلاف وجود دارد. اگر مقدار برابر با صفر باشد نشان دهنده آن است که مقادیر نمونه خوب برآورد شده است. در غالب موارد بین مقدار برآورد شده و مقدار مشاهده شده اختلافهایی وجود دارد. بنابراین هرچه این شاخص از صفر دور شود نشان می‌دهد که اختلاف بین مقادیر مشاهده شده و برآورد بیشتر می‌باشد. شاخص MAE برای سنجش میزان دقت روش قابل استفاده می‌باشد. هرچه مقدار به صفر نزدیک‌تر باشد میزان دقت فضایی روش بیشتر بوده و هرچه از صفر دور شود از میزان دقت آن کاسته می‌شود.

جدول ۱- نتایج مقایسه روش‌های مختلف درونیابی فضایی

روش	MBE	MAE
تین	۰/۰۰	۱/۴۲
اسپلاین کششی	۰/۴۹	۲۷۴/۰۳
اسپلاین منظم	۰/۴۹	۲۷۱/۰۹
معکوس وزنی فاصله	۰/۴۰	۱۸۲۷/۶۶
کروی	۰/۴۹	۲۷۳/۷۷
گوسنی	۰/۶۲	۲۷۳/۸۶
نمائی	۰/۳۷	۲۷۰/۶
دایره‌ای	-۰/۷۴	۲۷۴/۶۰
رونده‌کواراتیک	۰/۴۰	۲۶۶/۹۴
رونده خطی	۰/۳۷	۲۷۳/۱۱

جدول میزان خطای حاصل از اجرای روش‌های مختلف درونیابی را نشان می‌دهد. براساس یافته‌های این تحقیق کمترین خطای مشاهدات مربوط به روش درونیابی تین می‌باشد. علت پایین بودن خطا در این روش این است که مقادیر مشاهده شده و برآورد شده به هم نزدیک می‌باشند و این به ماهیت روش تین بر می‌گردد که راس مثثها برروی ایستگاهها قرار می‌گیرد و در نتیجه مقدار مشاهده شده به راس مثلث داده می‌شود، لذا بین مقادیر مشاهده شده و برآورد شده اختلاف کمی وجود خواهد داشت. بعد از آن روش کریجینگ قرار دارد، در روش کریجینگ برای برآورد مقادیر از واریوگرام های مختلفی استفاده می‌شود، با توجه به نوع واریوگرام مقدار برآورد شده متفاوت خواهد بود. از میان روش‌های درونیابی کریجینگ مدل معمولی نمائی و مدل عمومی کوادراتیک میزان خطای کمتری را داشته‌اند. از نظر دقت فضایی (با استفاده از شاخص MAE) روش‌های تین و کریجینگ (روند کوادراتیک) بهترین نتیجه را داشته‌اند. در روش‌های کریجینگ روش نمائی و روش روند خطی بهترین نتایج را به دنبال داشته‌اند.



شکل ۲- مقایسه میزان خطأ و دقت روش‌های مختلف درونیابی

نتیجه‌گیری

تحقیق حاضر طی دو مرحله انجام پذیرفت. در مرحله اول انواع روش‌های درونیابی فضایی مورد بحث و بررسی قرار گرفتند و سپس با استفاده از داده‌های هواشناسی این روشها در حوضه آبریز کشف رود اجرا شدند و براساس اطلاعات ایستگاههای هواشناسی موجود در حوضه براساس روش‌های مختلف درونیابی مقدار متوسط بارش برای کل حوضه برآورد شد. در مرحله بعد، نتیجه روش‌های مختلف درونیابی باهم مقایسه شدند که در این زمینه با استفاده از روش اعتبار متقطع نتایج حاصل از روش‌های درونیابی مورد ارزیابی قرار گرفتند. برای ارزیابی روشها ابتدا با استفاده از شاخص MBE

میزان خطای داده‌های برآورده شده محاسبه شد. نتایج حاصل نشان می‌دهد، از نظر میزان خطأ به ترتیب روش‌های تین و کریجینگ (نمائی و روند خطی، کوادراتیک)، معکوس وزنی فاصله و سپس سایر روش‌ها قرار می‌گیرند. از نظر دقیق فضایی (با استفاده از شاخص MAE) نیز به ترتیب تین و کریجینگ (روند کوادراتیک، نمائی)، اسپلاین منظم و سپس سایر روش‌ها قرار دارند.

شارولیون اندرسون در تحقیق مشابه‌ای با استفاده از روش‌های درونیابی فضایی داده‌های دما را به سطح تعمیم داده است. براساس نتایج این تحقیق روش‌های کریجینگ دقیق‌تری داشته و روش IDW از دقیق‌تری برخوردار بوده است که یافته‌های تحقیق حاضر نیز مؤید این موضوع می‌باشد.

با توجه به نتایج تحقیق حاضر پیشنهاد می‌شود که هنگام استفاده از روش‌های درونیابی ابتدا میزان دقیق روش‌ها با هم مقایسه شده و با توجه به کاربرد و در نظر گرفتن امکانات و محدودیتها بهترین روش را انتخاب کرد. از روش‌های MAE و MBE برای مقایسه و کنترل داده‌های برآورده شده با داده‌های مشاهده شده می‌توان استفاده کرد. نتایج تحقیق نشان می‌دهد که روش‌های MAE و MBE روش‌های مناسبی برای این مقایسه و کنترل می‌باشند.

منابع و مأخذ

- 1- Anderson.Sharolyn '(2000); An Evaluation of Spatial Interpolation Methods pn Air Temperature in Phoenix'AZ.
- 2- Burrough' P. A. and R. A. McDonnell (1998); Principles of Geographical Information Systems, Oxford University Press.
- 3- Cockings' S.' P. F. Fisher' and M. Langford (1997); Parameterization and Visualization of the Errors in Areal Interpolation, Geographical Analysis, 29, 314-328.
- 4- Flowerdew' R. and M. Green (1989); Statistical Methods for Inference Between Incompatible Zonal Systems, In Accuracy of Spatial Databases' pp. 239-247' Taylor and Francis.
- 5- Goodchild' M. F. and N. N-S. Lam (1980); Areal Interpolation: A Variant of the Traditional Spatial Problem, Geo-processing 1, 297-312.
- 6- Goovaerts'P(1999); Performance Comparison of Geostatistical Algorithms for Incorporating Elevation Into the Mapping of Precipitation'GeoComputation Preceding.
- 7- Heywood' Ian.Sara Cornelius'Steve Carver'(1999) An introduction to Geographical Informatiob Systems' Longman.
- 8- Kim' J. S. & Arnold' P. (1996); Operationalizing Manufacturing Strategy; Anexploratory study of constructs and linkage. International Journal of Operation &Product Management 16: 12. pp. 45-73
- 9- Lam' N. N-S. (1983); Spatial Interpolation Methods: a Review. American Cartographer, 10' 129-149.
- 10- Libermatore' M. J.' Nydick' R. L. and Sanchez' P.M.' (1992); The Evaluation of Research Papers (Or How to Get an Academic Committee Agree on Something); Interfaces, 22(2), pp.92-100.
- 11- Mahdavian'M.H' et al' Investigation of Spatial Interpolation Methods to Determine the Minimum Erroe of Estimation case study' Temperature and Evapotranspiration . url'<http://jeff-lab.quennsu.ca/stat/sas/sasman/sashtml/stat/chap34/sect12.htm>' Theoretical Semivariogram Models
- 12- Rhind' D. W. (1991); "Counting the People: the Role of GIS, In Geographical Information Systems, Volume 2: Principles and Applications, pp. 127-137' Longman.

- 13- Saaty· T.L· (2000), Fundamentals of Decision Making and Priority Theory, 2nd ed. PA: RWS Publications.
- 14-Sadahiro. Yukio(1999); Accuracy of Areal Interpolation: A Comparison of Alternative Methods· CSIS Discussion Paper No. 9; Tokyo
- 15 -Siska·peter .P. and I-Kuai Hung(2001); Assessment of kriging Accuracy in the GISEnvironment <Http://gis.esri.com/userconf/proc01/professional/papers/pap280/> p280.htm
- 16 -Tobler· W. R. (1979); "Smooth Pycnophylactic Interpolation for Geographical Regions, Journal of the American Statistical Association, 74· 519-530.
- 17- Wright· J. K. (1936). "A Method of Mapping Densities of Population with Cape Cod as an Example." Geographical Review, 26· 103-110.

Archive of SID