



کارآیی مدل رقومی ارتفاع و مشتقات آن در نقشهبرداری خاک با استفاده از مدل استنباطی خاک- سرزمین (SoLIM)

محسن باقری بداعآبادی^۱- محمدحسن صالحی^{۲*}- جهانگرد محمدی^۳- نورایر تومانیان^۴- عیسی اسفندیارپور بروجنی^۵

تاریخ دریافت: ۸۹/۹/۲

تاریخ پذیرش: ۹۰/۴/۸

چکیده

محدودیتهای موجود در روش‌های سنتی (مرسوم) شناسایی خاک و پیشرفت‌های صورت‌گرفته در فناوری اطلاعات، باعث ارایه‌ی راه کارهای نوینی شده است که به طور کلی «شناسایی رقومی خاک» نامیده می‌شوند و هدف آن‌ها پیش‌بینی کلاس‌های خاک یا ویژگی‌های آن، بر اساس متغیرهای محیطی و یا خصوصیاتی از خاک است که به‌سادگی قابل دستیابی یا محاسبه هستند. هدف از پژوهش حاضر، بررسی کارآیی مدل رقومی ارتفاع و مشتقات آن در پیش‌بینی و برآورد کلاس‌های خاک، با استفاده از مدل SoLIM و اعتبارسنجی نتایج این مدل در منطقی بروجن - استان چهارمحال و بختیاری- می‌باشد. برای این منظور، ۱۸ ویژگی مختلف از مدل رقومی ارتفاع شامل ارتفاع، درصد شب، جهت شب، انحنای خالص، انحنای کمینه، انحنای بیشینه، انحنای تاثرات، انحنای نیمرخی، انحنای شکل سطح، جهت جریان، تجمع جریان، تابش مستقیم، مدت پخشیدگی، تابش پخشیده، تابش کل، شاخص قدرت جریان، شاخص رسوب و شاخص نمناکی استخراج گردیدند. این ویژگی‌ها به‌هرمراه سه زیرگروه و هفت فامیل خاک غالب موجود در منطقه‌ی مطالعاتی (شامل ۸۹ خاک‌خ راز ۱۲۵ خاک‌خ حفرشده در کل منطقه)، ماتریس داده‌های ورودی به مدل SoLIM را تشکیل دادند. نتایج نشان داد که تنها با توجه به مدل رقومی ارتفاع می‌توان در سطح زیرگروه با دقت حدود ۶۵ درصد در درون‌یابی و ۴۰ درصد در تعیین (برون‌یابی) نتایج، برآورد درستی از کلاس‌های خاک داشت. این مقادیر در سطح فامیل خاک، تقریباً به نصف کاهش یافتد. اریابی نتایج شناسایی خاک‌ها بر اساس کلید رده- بندي خاک آمریکایی که دارای معیارهای سخت و صلب است، تا حدی می‌تواند گمراه‌کننده باشد؛ حال آن‌که استفاده از مدل فازی SoLIM که تعییرپذیری تدریجی خاک‌ها را مد نظر قرار می‌دهد، نمود بهتری از واقعیت خاک‌ها را بیان می‌کند.

واژه‌های کلیدی: مدل رقومی ارتفاع، مدل SoLIM، منطق فازی، نقشهبرداری رقومی خاک

مقدمه

شناسایی یا نقشهبرداری خاک^۶، به عنوان روشی برای تعیین الگوی پراکنش خاک، توصیف و نمایش آن به شکل قابل فهم و تفسیر برای کاربران مختلف، پایه و اساس اطلاعات خاک برای مدل- سازی‌های محیطی می‌باشد. الگوی سنتی^۷ یا معمول^۸ نقشهبرداری

خاک، بر اساس میزان توانایی و تجربه‌ی کارشناسان در تفسیر فرایندهای اصلی خاک‌سازی و فاکتورهای محیطی دخیل در تشکیل سیمای سرزمین^۹ و یا سیمای خاک^{۱۰}، پایه‌ریزی شده است. بنابراین، داده‌ها و نقشه‌های استخراج شده از چنین الگویی، به‌طور معمول، ناتوانی نقشه‌برداری خاک در تشریح ساختار خصوصیات دینامیکی و پیوسته^{۱۱} سیمای سرزمین را آشکار می‌سازند (۲۲). به همین دلیل، برخی از پژوهش‌گران اعتقاد دارند که عدم قطعیت زیاد در نقشه‌های سنتی خاک، از کارآیی آن‌ها کاسته است (۳ و ۱۴). برخی دیگر، نقشه‌های سنتی خاک را وسایلی ناکارآمد می‌دانند و ناتوان بودن نقشه‌برداران در انتقال و رساندن آشکار و صریح مدل‌های ذهنی خود

۱- به ترتیب دانشجوی دکتری و دانشیاران گروه خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه شهرکرد

(*)- نویسنده مسئول: (Email: mehsalehi@yahoo.com

۴- استادیار مرکز تحقیقات کشاورزی و منابع طبیعی اصفهان

۵- استادیار گروه خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه ولی‌عصر (عج) رفسنجان

6 - Soil Survey

7 - Traditional Soil Survey

8 - Conventional Soil Survey

مدل استنباطی خاک- سرزمین (SoLIM)، از جمله مدل‌های است که بهمنظور غلبه بر محدودیت‌های موجود در روش‌های شناسایی سنتی خاک، توسط ژو و همکاران (۲۱) ارایه شده است. ژو و (۱۸) محدودیت‌آگاهی و داشتن موجود درباره‌ی مدل‌های ذهنی خاک- سرزمین در نقشه‌های چندگوش و تعمیم نتایج حاصل از بررسی ویژگی‌های خاک و تغییرپذیری مکانی آن‌ها را دلیل ناکارآمدی نقشه‌برداری سنتی خاک می‌داند. مطالعات ژو و همکاران (۲۳) نشان داد که نقشه‌های تهیه شده با استفاده از مدل SoLIM نسبت به نقشه‌های حاصل از روش سنتی شناسایی خاک، از دقت عمومی بالاتری برخوردار می‌باشند. از طرفی، برآوردهای انجام‌شده برای ویژگی‌های خاک نیز نشان‌گر دقت بالاتر مدل SoLIM، نسبت به روش‌های مرسوم بوده‌اند. ژو و همکاران (۲۴) با مقایسه‌ی مدل SoLIM و روش سنتی، بهمنظور تخمین ضخامت افق A در منطقه‌ی کوهستانی غرب مونتنا، نتیجه گرفتند که مدل SoLIM برآورد بهتری از ضخامت افق A، نسبت به روش سنتی، در دسترس قرار می‌دهد؛ چراکه در این منطقه، میانگین واقعی مشاهده شده برای ضخامت افق A، برابر $15/49$ سانتی‌متر بود و برآوردهای مدل SoLIM و روش سنتی، به ترتیب، برابر $15/58$ و $14/39$ - سانتی‌متر بودند. به‌طور کلی، در مناطقی که اطلاعات و داشتن مناسبي از روابط خاک- سرزمین موجود باشد، مدل SoLIM برآوردهای قابل قبولی از ویژگی‌های خاک و سرزمین را در اختیار قرار می‌دهد.

از آن‌جایی که نقشه‌های پستی و بلندی^۱ و مدل‌های رقومی ارتفاع^۲، تقریباً برای کل کشور موجود می‌باشند و با توجه به عدم وجود وجود مطالعات خاک برای بخش گستردگی‌ای از ایران، انتظار می‌رود که استفاده از مدل رقومی ارتفاع و ویژگی‌های آن، بتواند کمک شایانی در ارتباط با برآورد کلاس‌های خاک و یا ویژگی‌های آن‌ها در مناطق مختلف کشور ارایه نماید. هدف از پژوهش حاضر، بررسی کارآیی مدل رقومی ارتفاع و مشتقات آن در پیش‌بینی و برآورد کلاس‌های خاک، با استفاده از مدل SoLIM و اعتبارسنجی نتایج این مدل در منطقه‌ی بروجن - استان چهارمحال و بختیاری^۳ می‌باشد.

مواد و روش‌ها

معرفی منطقه‌ی مطالعاتی: منطقه‌ی مطالعه به مساحت تقریبی ۱۰۰۰ هکتار و ارتفاع متوسط ۲۲۷۷ متر از سطح دریا، واقع در چهار کیلومتری جنوب غربی بروجن می‌باشد. این منطقه در حد فاصل طول‌های جغرافیایی "۳۶°/۴" تا "۵۱°/۱" و عرض‌های جغرافیایی "۴۷°/۴" تا "۳۱°/۵" شرقی و

را دلیل این ناکارآمدی بیان نموده‌اند (۲۱). ژو و همکاران (۱۸) با بررسی نقشه‌های حاصل از نقشه‌برداری سنتی خاک، گزارش نمودند که هرچند ترسیم مرزها، برای نشان دادن انواع واحدهای خاک، پراکنش آن‌ها و تفکیک گستره‌ی خاک به واحدهای همگن‌تر مورد نیاز است؛ اما در کنار طبقه‌بندی واحدها، تعمیم ویژگی‌های خاک نیز رخ می‌دهد؛ چرا که مشاهدات به طبقاتی تقسیم می‌شوند و یکی از آن‌ها (خاک‌خ شاهد) برای هر واحد، مورد بررسی قرار می‌گیرد (۱۸). ژو و (۱۹)، در نظر گرفتن خاک، به عنوان یک موجودیت مشخص و منفرد^۴ در نقشه‌های چندگوش‌ای^۵ حاصل از الگوی سنتی نقشه‌برداری نقشه‌برداری خاک را یکی از دلایل کارایی کم این روش معرفی می‌کند؛ چرا که در جهان واقعی^۶، خاک در طول یک سیمای سرزمین و همانگ با تغییرات ارتفاعی، به صورت پیوسته تغییر می‌یابد.

محدودیت‌های موجود برای نقشه‌برداری چندگوش‌ای خاک، شناساگران یا نقشه‌برداران را بر آن داشت تا متناسب با پیشرفت‌های صورت گرفته در فناوری اطلاعات، در راستای استفاده از روش‌های نوین شناسایی خاک گام بردارند. هدف کلی این روش‌ها، برآورد یا پیش‌بینی کلاس‌های خاک یا ویژگی‌های آن بر اساس متغیرهای محیطی یا خصوصیاتی از خاک است که به سادگی نقشه‌برداری می‌شوند.

یکی از روش‌های نوین ارایه شده در این ارتباط، نقشه‌برداری رقومی خاک^۷ نام دارد. در واقع، نقشه‌برداری رقومی خاک، بیان‌گر مجموعه‌ای از محاسبات رایانه‌ای برای پیش‌بینی پراکنش خاک‌ها در سیمای سرزمین می‌باشد که از همان روزهای نخستین مطالعات شناسایی خاک، رشد و نمو خود را آغاز نموده است و همگام با پیشرفت‌های به وجود آمده در پردازش اطلاعات، تکامل یافته است (۱۱). نقشه‌برداری رقومی خاک، سامانه‌هایی را برای اطلاعات مکانی خاک، گردآوری و ایجاد می‌کند که می‌تواند کاربران را در تضمیم‌سازی برای رسیدگی به مسایل و مشکلات محیطی و کشاورزی کمک کنند (۷).

یکی از جنبه‌های اساسی در نقشه‌برداری رقومی خاک، استفاده از مدل‌های مختلف بهمنظور ساده‌سازی پیچیدگی‌های موجود در سامانه‌ی طبیعی خاک می‌باشد. بر این اساس، مدل‌های خاک- سیمای سرزمین^۸، بیان‌گر شکل ساده‌شده‌ای از روابط پیچیده‌ی موجود می‌باشد که فرآیندهای تکاملی خاک و الگوی پراکنش آن را نشان می‌دهند (۶).

1 - Soil Individual

2 - Polygon Maps

3 - Reality

4 - Digital Soil Mapping; DSM

5 - Soil-Landscape Models

6 - Landform

نهایت، از تمامی افق‌های ژئوگرافی آن‌ها نمونه‌برداری انجام گرفت. سپس، آزمایش‌های فیزیکی و شیمیایی مورد نیاز شامل درصد ذرات درشت، پهاش گل اشباع، هدایت الکتریکی عصاره‌ی اشباع، بافت خاک و اجزای آن، میزان کل کربنات‌ها، درصد ماده‌ی آلی و ظرفیت تبادل کاتیونی خاک بر اساس روش‌های استاندارد بر روی نمونه‌ها انجام گرفت و در پایان، رده‌بندی تمامی خاک‌رخ‌ها تا سطح فامیل خاک، بر اساس نتایج آزمایشگاهی و مطابق با کلید رده‌بندی امریکایی خاک (۱۳) نهایی گردید.

تپه‌های داده‌های رقومی و پردازش آن‌ها: در این مرحله، با استفاده از نقشه‌های توپوگرافی منطقه‌ی مطالعاتی (به مقیاس ۱:۲۵۰۰۰)، تصحیح‌های لازم بر روی مدل رقومی ارتفاع خریداری-شده از سازمان نقشه‌برداری کشور (با اندازه‌ی پیکسلی و دقت ارتفاعی ۱۰ متر) انجام گرفت. تصحیح‌های مزبور، شامل پُرکردن تورفتگی‌ها^۹ و بهینه‌سازی مدل رقومی ارتفاع^{۱۰} بودند که این کار در محیط نرم-افزاری ایلویس^{۱۱} صورت پذیرفت. سپس، با نوشتن فرمان‌نمایه‌ای^{۱۲} مورد نیاز در محیط این نرم‌افزار و با استفاده از زیربرنامه‌های^{۱۳} تعریف‌شده‌ی استاندارد موجود در نرم‌افزار آرک-جی‌آی‌اس^{۱۴}، مشتقات مختلف مرتبه‌های اول و دوم مدل رقومی ارتفاع (۱۵) تهیه گردیدند. این مشتقات (وبیزگی‌ها) شامل ارتفاع، درصد شیب، جهت شیب، انواع انحنای^{۱۵} (انحنای خالص، انحنای کمینه، انحنای بیشینه، انحنای تانزانست، انحنای نیمرخی و انحنای شکل سطح)، جهت جریان^{۱۶}، تجمع جریان^{۱۷}، تابش مستقیم^{۱۸}، مدت پخشیدگی^{۱۹}، تابش پخشیده^{۲۰}، تابش کل^{۲۱}، شاخص قدرت جریان^{۲۲}، شاخص رسوب^{۲۳} و شاخص نمناکی^{۲۴} بودند (۱۵).

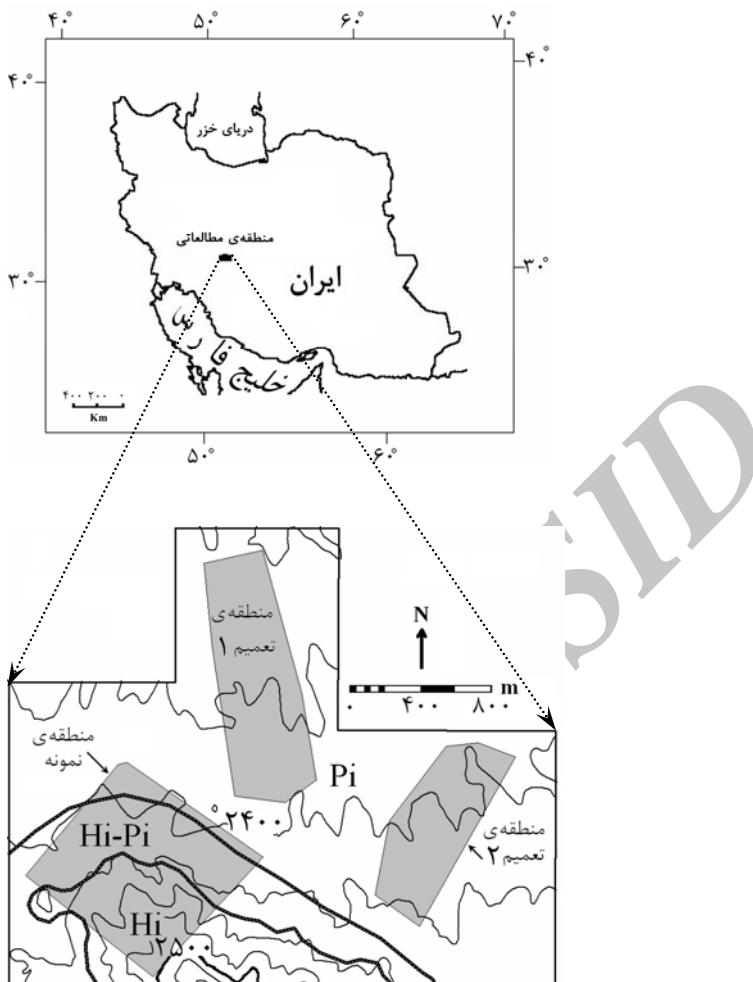
قرار گرفته است (شکل ۱) و دارای میانگین بارش سالانه‌ی ۲۵۵ میلی‌متر و متوسط دمای سالیانه‌ی ۱۰/۷ درجه‌ی سانتی‌گراد می‌باشد (۵). بر اساس کلید رده‌بندی امریکایی خاک (۱۳)، رژیم‌های رطوبتی و خاک‌رخی خاک منطقه‌ی مطالعاتی، به ترتیب، زریک و مزیک می-باشند. سیمای سرزمین در این منطقه، شامل اراضی تپه‌ماهوری^۱ و دامنه^۲ می‌باشد که دامنه، بخش غالب منطقه را تشکیل می‌دهد. کشت گندم آبی و مرتع، به ترتیب مهم‌ترین کاربری‌های اراضی موجود در دامنه و تپه‌ماهورها هستند.

نمونه‌برداری خاک و مطالعات آزمایشگاهی: اطلاعات خاک جمع‌آوری‌شده از منطقه‌ی مطالعاتی، شامل دو مجموعه داده‌ی مختلف می‌باشند. مجموعه‌ی اول، شامل اطلاعات حاصل از تشریح، نمونه‌برداری و نتایج فیزیکی و شیمیایی تعداد ۱۰۵ خاک‌رخ در منطقه‌ی بروجن می‌باشند که اسفندیارپور بروجنی (۱) پس از تهیه‌ی نقشه‌ی ژئوفرم^۳ بر اساس اصول روش ژئوپدولوژی و تعیین دو منطقه‌ی نمونه^۴ و منطقه‌ی تعمیم^۵ جمع‌آوری نموده است (شکل ۱). در منطقه‌ی نمونه از انواع واحدهای موجود در نقشه‌ی ژئوفرم، حداقل یک مورد از هر کدام وجود دارد. وی بر اساس روش نمونه‌برداری شبکه‌ای منظم و در قالب مطالعات خاک‌شناختی رده‌ی دوم^۶، تعداد ۹۰ خاک‌رخ با فواصل تقریبی ۱۲۵ متر از یکدیگر در این منطقه حفر و تشریح نمود. در مطالعه‌ی انجام شده، تعمیم‌پذیری نتایج روش ژئوپدولوژی با انتخاب یک واحد ژئوفرم مشابه در خارج از منطقه‌ی نمونه (که در این مقاله، تحت عنوان منطقه‌ی تعمیم ۱ (شکل ۱) به آن اشاره شده است) با حفر و تشریح تعداد ۱۵ خاک‌رخ بررسی گردید. مجموعه‌ی داده‌ی دوم، شامل اطلاعات حاصل از حفر، تشریح و نمونه‌برداری تعداد ۲۰ خاک‌رخ جدید با فواصل حدود ۱۰۰ تا ۳۰۰ متر می‌باشد که در این مقاله، منطقه‌ی تعمیم ۲ (شکل ۱) نامیده شده است.

به طور کلی، در پژوهش حاضر، تعداد ۹۰ خاک‌رخ در منطقه‌ی نمونه، ۱۵ خاک‌رخ در منطقه‌ی تعمیم اول و ۲۰ خاک‌رخ در منطقه‌ی تعمیم دوم ملاک کار قرار گرفتند. موقعیت جغرافیایی خاک‌رخ‌ها با استفاده از یک سامانه‌ی مکان‌یاب جهانی^۷ مدل گارمین اتریکس ویستا^۸ تعیین شده‌اند. تمامی خاک‌رخ‌های حفر شده، بر اساس راهنمای راهنمایی تشریح و نمونه‌برداری خاک‌ها در صحراء (۱۰) تشریح شدند و مطابق با کلید رده‌بندی امریکایی خاک (۱۳) طبقه‌بندی گردیدند و در

- 9 - Fill Sinks
- 10 - DEM Optimization
- 11 - ILWIS3.4
- 12 - Scripts
- 13 - Modules
- 14 - Arc-GIS9.2
- 15 - Curvature
- 16 - Flow Direction
- 17 - Flow Accumulation
- 18 - Direct Radiation
- 19 - Diffuse Duration
- 20 - Diffuse Radiation
- 21 - Area Solar Radiation
- 22 - Power Index
- 23 - Sediment Index
- 24 - Wetness Index

- 1 - Hill-land
- 2 - Piedmont
- 3 - Geoform Map
- 4 - Sample Area
- 5 - Validation Area
- 6 - Second-Order Soil Survey
- 7 - Global Positioning System; GPS
- 8 - Etrex Vista Garmin



شکل ۱- موقعیت کل منطقه‌ی مطالعاتی، به همراه منطقه‌ی نمونه و مناطق تعمیم
(دامنه: Hi-Pi؛ حداوسط دامنه و اراضی تپه‌ماهوری؛ Hi: اراضی تپه‌ماهوری)

در انجام محاسبات و با توجه به این که برخی از کلاس‌های خاک، فراوانی ناچیزی داشتند؛ این کلاس‌ها از ماتریس اولیه حذف گردیدند و ادامه‌ی کار، تنها بر روی هفت فامیل خاک غالب که حدود ۷۵ درصد پوشش خاکی منطقه‌ی مطالعاتی را شامل می‌شدند (جدول ۱)، انجام گرفت. بنابراین، ماتریس اولیه، به ماتریسی با ۱۴۴۱۸ (۸۰×۱۸) عضو تبدیل شد. تعداد زیاد ویژگی‌های استخراج شده از مدل رقومی ارتفاع و وجود همبستگی درونی بین آن‌ها، تاحدودی محاسبات مورد نظر را تحت تأثیر قرار داده و بر پیچیدگی آن‌ها افزوده بود. برای رفع این مشکل، با انجام تجزیه و تحلیل‌های آماری اولیه (مانند آزمون F، تعیین ضریب همبستگی بین ویژگی‌ها و آزمون‌های مقایسه‌ی میانگین)، مهم‌ترین ویژگی‌ها که شامل پنج ویژگی درصد شیب، جهت شیب، انحنای کمینه، شاخص نمناکی و شاخص قدرت

پس از استخراج ویژگی‌های مدل رقومی ارتفاع، با استفاده از مختصات جغرافیایی هر کدام از خاکرخ‌ها، نقشه‌ی مکان خفر خاکرخ‌ها در نرم‌افزار ایلویس تهیه گردید و با به کارگیری عملیات تقاطع^۱، مقدار عددی هر یک از ویژگی‌های مدل رقومی ارتفاع برای هر خاکرخ به دست آمد. در این عملیات، برای هر خاکرخ، محدوده‌ای با شعاع ۱۵ متر در نظر گرفته شد تا بتوان توزیع آماری ویژگی‌های مورد نظر آن را به دست آورد. با توجه به این که اندازه‌ی پیکسلی برای نقشه‌ها ۱۰ متر بود؛ بنابراین، محدوده‌ی هر خاکرخ، نه پیکسل را به خود اختصاص داد. در نتیجه، ماتریس اولیه‌ی داده‌ها شامل ۱۱۲۵ سطر (مریبوط به پیکسل‌های خاکرخ‌ها) و ۱۸ ستون (مریبوط به مدل رقومی ارتفاع و ویژگی‌های آن) بود. به منظور تسهیل

1 - Cross Operation

دانش و پایگاه داده‌ها برای استخراج بُردار تشابه خاک به کار می‌رود. در پژوهش حاضر، پایگاه دانش بر اساس فراوانی نسبی ویژگی‌های مدل رقومی ارتفاع منطقه، برای هر خاک تعریف گردید. برای این منظور، با استفاده از دو ماتریس پایانی بدست آمده (فamil خاک‌ها و زیرگروه خاک‌ها) در مرحله‌ی پیش (بندج)، توزیع هر ویژگی برای هر خاک (هیستوگرام ویژگی‌های خاک) تهیه شد و پارامترهای مورد نیاز در پایگاه دانش، با توجه به هیستوگرام‌های حاصل تعریف گردیدند. در واقع، پایگاه دانش برای مدل SoLIM یکبار بر اساس هفت فamil خاک غالب منطقه و بار دیگر، بر مبنای سه زیرگروه غالب خاک (جدول ۱)، به دو حالت زیر تعریف شد:

حالت اول: با استفاده از تمامی داده‌های موجود در ماتریس‌های پایانی.

حالت دوم: تنها با استفاده از داده‌های مربوط به منطقه‌ی نمونه در ماتریس‌های پایانی.

حالت اخیر، به منظور بررسی میزان دقت تعمیم‌پذیری نتایج SoLIM از منطقه‌ی نمونه به دو منطقه‌ی تعمیم اشاره شده در بند ب (به عبارتی، برون‌یابی نتایج حاصل از یک منطقه به مناطق دیگر) انجام گرفت.

تهیه‌ی اطلاعات از خروجی‌های به‌دست آمده از مدل SoLIM: با توجه به این‌که مدل SoLIM برای هر خاک، یک نقشه‌ی فازی با درجه‌ی عضویت صفر تا یک ارایه می‌کند؛ برای هفت فamil خاک، ۱۴ نقشه (هفت نقشه بر اساس پایگاه دانش حالت اول و هفت نقشه بر مبنای پایگاه دانش حالت دوم) حاصل گردید و به همین ترتیب، برای سه زیرگروه خاک، شش نقشه به‌دست آمد. نقشه‌های حاصل به نرمافزار ایلویوس وارد شدند و با تقاطع^۷ این نقشه‌ها با نقشه‌ی مکان حفر خاک‌رخ‌ها، مقدار عضویت هر خاک‌رخ در هر نقشه استخراج گردید. از آن جایی که هر خاک‌رخ، شامل نه پیکسل بود؛ مقدار میانگین این نه پیکسل، به عنوان درجه‌ی عضویت هر خاک انتخاب شد. بنابراین، برای هر خاک‌رخ در سطح زیرگروه و فamil، به ترتیب، سه و هفت درجه‌ی عضویت برای هر کدام از پایگاه‌های دانش حالت اول و دوم به‌دست آمد. در نهایت، بیشترین مقدار درجه‌ی عضویت، به عنوان کلاس خاک هر خاک‌رخ انتخاب گردید.

ارزیابی نتایج: ارزیابی نتایج نهایی مدل SoLIM از طریق محاسبه‌ی صحت عمومی نقشه (OA)^۸ انجام گرفت. صحت عمومی نقشه، نشان‌دهنده‌ی آن است که چه تعداد از مشاهدات یا طبقات جدایشده، صحیح می‌باشد (۹). به عبارت دیگر، چه اندازه از نمونه‌ها به درستی در طبقات مربوط جای گرفته‌اند. این ویژگی، با تشکیل ماتریس درهمی^۹ و براساس فرمول زیر قابل محاسبه می‌باشد (۸) و

جریان بودند و بیشترین همیستگی را در سطح اطمینان ۹۹/۹ درصد با هفت فamil خاک غالب منطقه داشتند، انتخاب و وارد محاسبات شدند. در نتیجه، ماتریس پایانی با ۴۰۰۵ عضو (پنج ستون و ۸۰۱ سطر) حاصل گردید.

تمامی مراحل بالا، برای سطح زیرگروه خاک نیز انجام شدند و ماتریس پایانی مربوط، همانند ماتریس قبل، ولی برای سه زیرگروه غالب خاک منطقه‌ی مطالعاتی (جدول ۱) تهیه گردید. به عبارت بهتر، ماتریس زیرگروه خاک، دارای ۲۴۰۳ عضو (سه ستون و ۸۰۱ سطر) بود.

مدل استنباطی خاک- سرزمین (SoLIM): مدل SoLIM بر مبنای یک فرآیند استنتاجی روی مدل بینی پایه‌ریزی شده است (۱۲ و ۲۱). این مدل، به‌طور ساده، به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$(1) S = f(E)$$

که در آن، S و E ، به‌ترتیب، بیان‌گر خاک و متغیرهای محیطی هستند و ω نشان‌دهنده‌ی رابطه‌ی خاک- محیط (مدل خاک- سرزمین) می‌باشد (۱۲، ۲۰ و ۲۱).

بر اساس این مدل، اگر ویژگی‌های محیطی و رابطه‌ی خاک- محیط، برای یک موقعیت شناخته شده باشند؛ آن‌گاه، خاک و یا ویژگی‌های آن در منطقه‌ی مورد نظر قابل استنتاج خواهد بود. این مدل دارای سه جزء اصلی زیر است (۱۶ و ۲۲):

(۱) مدل تشابه، که برای نمایش پیوسته‌ی خاک‌ها کاربرد دارد. این مدل، مبتنی بر منطق فازی^{۱۰} (۱۷) می‌باشد. بنابراین، هر پیکسل می‌تواند با درجات عضویت مختلف، به پیش از یک کلاس خاک تعلق گیرد.

(۲) موتور استنباط فازی^{۱۱} یا شیوه‌های استنباط خودکار^{۱۲}، که با استفاده از مدل تشابه، انجام عملیات نقشه‌برداری خاک را بر عهده دارند.

(۳) مجموعه‌ی روش‌هایی که برای استنتاج نتایج اطلاعات خاک از مدل تشابه به کار می‌روند. به‌طور کلی، مدل SoLIM با در نظر گرفتن محیط سازنده‌ی هر خاک و روابط خاک- سرزمین (که توسط اطلاعات خاک‌شناسان از منطقه‌ی مورد نظر تعریف می‌شوند)، اقدام به تشکیل یک پایگاه دانش^{۱۳} می‌کند. از طرفی، ویژگی‌های محیطی منطقه‌ی مورد نظر (مانند مدل رقومی ارتفاع و ویژگی‌های آن) در یک پایگاه داده‌های جغرافیایی^{۱۴} نگهداری می‌شوند. موتور استنباط فازی برای ارتباط پایگاه

1 - Similarity Model

2 - Fuzzy Logic

3 - Fuzzy Inference Engine

4 - Automated Inference Techniques

5 - Knowledge Base

6 - GIS Data

7 - Cross

8 - Overall Map Accuracy

9 - Confusion Matrix

پژوهش‌های مشابه (نتایج هنوز منتشر نشده است) نشان می‌دهد، با توجه به سطح مطالعاتی، امکان استفاده از این رویکرد برای برونویابی نیز وجود دارد.

۲) منطقه‌ی نمونه‌ی انتخاب شده، نماینده‌ی واقعی مناطق تعیین نمی‌باشد.

۳) میزان تأثیر پنج ویژگی انتخاب شده از مدل رقومی ارتفاع برای دو منطقه‌ی نمونه و تعیین، با یکدیگر تفاوت دارند. به عبارت دیگر، در مناطق تعیین، ویژگی‌های دیگر از اهمیت بیشتری برخوردار می‌باشند.

۴) این احتمال وجود دارد که هر کدام از مناطق تعیین و یا نمونه، پیش از این، تحت فرآیندهای متفاوتی بوده‌اند که فرآیند جدیدتر، آن‌ها را پوشانده و امکان تفکیک قبلی‌ها وجود ندارد (۲).

از طرفی، افزایش درصد صحت عمومی از $20/8$ (با توجه به داده‌های ارایه شده در ماتریس شکل ۲-ج) به $35/9$ (با توجه به داده‌های ارایه شده در شکل ۲-الف)، نشان دهنده‌ی این موضوع است که مدل SoLIM توانسته است خاک‌ها را با دقت گرفتن همزمان اطلاعات منطقه‌ی نمونه و مناطق تعیین، بهتر برآورد کند. افزایش بیشتر صحت عمومی برای منطقه‌ی نمونه ($41/5$ درصد) را می‌توان ناشی از کارآیی بهتر مدل برای مناطق با نامهواری بیشتر (شکل ۱) و یا تأثیرگذاری بهتر و مطلوب‌تر ویژگی‌های به کار رفته در مدل برای این منطقه دانست. ژو و همکاران (۲۰ و ۲۱) نیز به نتایج مشابهی دست یافته‌اند؛ البته از تراکم بیشتر خاک‌خاک‌ها در منطقه‌ی نمونه نیز نباید چشم‌پوشی نمود.

محاسبه‌ی درجات عضویت فازی خاک‌های مختلف (داده‌ها به دلیل حجم زیاد، نشان داده نشده‌اند)، بیان گر این موضوع می‌باشد که در برخی موارد، درجه‌ی عضویت برای دو یا چند خاک، خیلی نزدیک به هم است. برای مثال، درجات عضویت فازی خاک‌خاک شماره‌ی ۱۷ (P_{۱۷}) که در فامیل A قرار دارد (جدول ۲)، به شرح زیر می‌باشد:

$P_{17} = \{(A, 0/0.940), (B, 0/0.942), (C, 0/0.810), (D, 0/0.942), (E, 0/0.948), (F, 0/0.921), (G, 0/0.920)\}$

برای مقایسه‌ی بهتر، می‌توان مقادیر بالا را نرمال نمود تا مجموع مقادیر عضویت، برابر واحد شود. در این صورت، درجات عضویت خاک‌خاک مزبور، عبارت خواهند بود از:

(D, 0/1.07), (E, 0/1.28), (F, 0/1.13), (G, 0/0.95)

$P_{17} = \{(A, 0/1.94), (B, 0/1.95), (C, 0/1.67)\}$

$$OA = \frac{\sum_{i=1}^n X_{ii}}{\sum_{i=1}^n \sum_{j=1}^n X_{ij}} \quad (2)$$

که در آن، i و j ، به ترتیب، بیان گر سطر i ام و ستون j ام برای مشاهده‌ی X موجود در ماتریس درهمی می‌باشند.

نتایج و بحث

جدول ۱ نشان گر نتایج رده‌بندی هفت فامیل خاک غالب موجود در منطقه‌ی مطالعاتی به همراه درصد نسبی هر کدام است. ملاحظه می‌گردد که این فامیل‌ها، حدود 75 درصد از پوشش خاکی منطقه را شامل شده‌اند. از طرفی، جدول مزبور، نمایان گر این است که سه زیرگروه تبیک کلسیزربیز (TP)، پتروکلسیک کلسیزربیز (PP) و کلسیک هاپلوزرالفز (CF)، زیرگروه‌های غالب منطقه می‌باشند. جدول ۲ برخی ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک‌خاک‌های شماره‌ی ۱۶ و ۱۷ که از نظر موقعیت صحرایی، در نزدیکی یکدیگر قرار گرفته‌اند؛ ولی به ترتیب در دو فامیل A و B قرار دارند، نشان می‌دهد. همان‌طور که ملاحظه می‌شود این دو خاک تفاوت ناچیزی با هم دارند ولی در دو فامیل گوناگون جای گرفته‌اند. به عبارت دیگر، از نظر مدیریتی و در نقشه‌برداری خاک می‌توان این دو خاک را مشابه در نظر گرفت.

شکل ۲ ماتریس‌های درهمی هفت فامیل خاک غالب منطقه را در سه حالت مختلف نشان می‌دهند. شکل ۲-(الف) ماتریس درهمی مزبور را با لحاظ نمودن تمامی خاک‌خاک‌های حفرشده در کل منطقه‌ی مطالعاتی نمایش می‌دهد. شکل ۲-(ب) ماتریس درهمی مربوط را بر اساس خاک‌خاک‌های منطقه‌ی نمونه ارایه می‌کند و شکل ۲-(ج) این ماتریس را بر مبنای توجه به خاک‌خاک‌های دو منطقه‌ی تعیین در دسترس قرار می‌دهد.

صحت عمومی محاسبه‌شده برای ماتریس‌های شکل ۲ در حالت‌های الف، ب و ج، به ترتیب، $41/5$ ، $35/9$ و $20/8$ درصد می‌باشد. بر این اساس، ملاحظه می‌شود که برونویابی انجام شده برای مناطق تعیین و یا به عبارت بهتر، تعیین نتایج منطقه‌ی نمونه به خارج از آن برای اشکال اراضی مشابه، از صحت ناچیزی برخوردار است. این مسئله می‌تواند با توجه به دلایل زیر قابل توجیه باشد:

۱) هدف اصلی این رویکرد (SoLIM)، برآورد کلاس‌های خاک در درون یک منطقه‌ی مطالعاتی است. به عبارت دیگر، هدف اصلی ژو و همکاران (۲۰ و ۲۱) این بوده است که براساس دانش، اطلاعات و داده‌های موجود در یک منطقه، اقدام به بهبود یا تهیه‌ی نقشه‌ی خاک آن منطقه گردد. بنابراین، نباید انتظار داشت این روش برای برونویابی، دقیق عمل کند. لیکن، همان‌طور که نتایج این پژوهش و

جدول ۱- رده‌بندی خاک‌های غالب منطقه‌ی مطالعاتی، به همراه فراوانی نسبی هر خاک

درصد نسبی	فamil خاک براساس کلید رده‌بندی Amerikai (۱۳)	علامت فامیل علامت زیرگروه	علامت فامیل علامت زیرگروه
۱۱	Clayey-skeletal, carbonatic, mesic Petrocalcic Calcixerpts	PP	A
۱۱	Fine, carbonatic, mesic Petrocalcic Calcixerpts	PP	B
۱۰	Fine, carbonatic, mesic Typic Calcixerpts	TP	C
۱۰	Fine, mixed, active, mesic Typic Calcixerpts	TP	D
۱۱	Fine-loamy, carbonatic, mesic Typic Calcixerpts	TP	E
۱۰	Loamy-skeletal, carbonatic, mesic Typic Calcixerpts	TP	F
۱۲	Fine, mixed, active, mesic Calcic Haploxeralfs	CF	G

(ب)	A	B	C	D	E	F	G	کل
A	۲	۱	۱	۳	۰	۰	۰	۷
B	۱	۵	۱	۲	۱	۱	۰	۱۱
C	۰	۱	۴	۱	۲	۱	۰	۹
D	۱	۱	۲	۵	۱	۰	۱	۱۱
E	۱	۱	۳	۰	۳	۲	۱	۱۱
F	۱	۰	۲	۱	۲	۴	۰	۱۰
G	۰	۰	۰	۲	۰	۰	۴	۶

(الف)	A	B	C	D	E	F	G	کل
A	۳	۲	۳	۳	۱	۱	۰	۱۳
B	۱	۵	۲	۲	۱	۲	۰	۱۳
C	۰	۱	۵	۲	۲	۱	۱	۱۲
D	۱	۱	۲	۵	۲	۰	۱	۱۲
E	۱	۱	۳	۰	۳	۳	۲	۱۳
F	۱	۰	۳	۱	۲	۵	۰	۱۲
G	۰	۲	۲	۴	۰	۰	۶	۱۴

(ج)	A	B	C	D	E	F	G	کل
A	۱	۱	۲	۰	۱	۱	۰	۶
B	۰	۰	۱	۰	۰	۱	۰	۲
C	۰	۰	۱	۱	۰	۰	۱	۳
D	۰	۰	۰	۰	۱	۰	۰	۱
E	۰	۰	۰	۰	۰	۱	۱	۲
F	۰	۰	۱	۰	۰	۱	۰	۲
G	۰	۲	۲	۰	۰	۲	۰	۸

شکل ۲- الف (بالا راست): ماتریس درهمی بر اساس سطح فامیل برای تمامی خاکرخ‌های منطقه‌ی مطالعاتی

ب (بالا چپ): ماتریس درهمی بر اساس سطح فامیل برای خاکرخ‌های منطقه‌ی نمونه

ج (پایین): ماتریس درهمی بر اساس سطح فامیل برای خاکرخ‌های دو منطقه‌ی تعمیم

(سطرهای، نشان‌گر مقادیر واقعی و ستون‌ها، بیان‌گر مقادیر برآورده شده می‌باشند)

(۱) این فامیل‌ها بر اساس کلید رده‌بندی خاک Amerikai (۲۰۱۰) که دارای مرزبندی‌های سخت و صلب^۱ است، رده‌بندی شده‌اند. بنابراین، ممکن است که در جهان واقعی (که خاک‌ها از ماهیت تغییرپذیری تدریجی برخوردار می‌باشند)، این فامیل‌ها (A و B) تفاوت چندانی با یکدیگر نداشته باشند. نکته‌ی قابل توجه این که متوسط

ملاحظه می‌گردد که امکان تعلق خاکرخ شماره‌ی ۱۷ به فامیل A، برابر ۰/۹۴۰ و برای فامیل B، برابر ۰/۹۴۲ می‌باشد که به ترتیب در حالت نرمال، این مقادیر برابر ۰/۱۹۵ و ۰/۱۹۴ هستند. از آنجایی که در این پژوهش، درجه‌ی عضویت فازی بیشینه، ملاک عمل قرار گرفته است؛ این خاکرخ، جزو فامیل B برآورد خواهد شد (هرچند که این اختلاف در مقدار عضویت، بسیار ناچیز است). دلایل احتمالی این موضوع را می‌توان به شرح زیر بیان نمود:

بدیهی خواهد بود که دقت برآوردها افزایش یابند. از طرفی، همان‌طور که در جدول ۱ مشاهده می‌شود، دو فامیل A و B، در زیرگروه پتروکلستیک کلسی‌زربیتر قرار دارند. بنابراین، تا سطح زیرگروه، تفاوتی بین این دو فامیل خاک وجود ندارد. برخی ویژگی‌های خاک‌رخ‌های P_{۱۶} و P_{۱۷} که در جدول ۲ ارایه شده‌اند نیز شباهت زیاد این دو خاک-رخ را نشان می‌دهند.

شکل ۳، ماتریس‌های درهمی سه زیرگروه خاک غالب منطقه را برای سه حالت مختلف گفته‌شده در بالا (کل منطقه‌ی مطالعاتی، منطقه‌ی نمونه و مناطق تعیین) نشان می‌دهد. این ماتریس‌ها، به ترتیب، از روی ماتریس‌های موجود در حالت‌های الف، ب و ج موجود در شکل ۲ بدست آمده‌اند. برای نمونه، عنصر X_{۱۱} عدد موجود در اولین سطر و اولین ستون) در ماتریس شکل ۳-(الف)، از مجموع چهار عنصر X_{۱۱}، X_{۲۱}، X_{۱۲} و X_{۲۲} در ماتریس شکل ۲-(الف) حاصل گردیده است. مقادیر صحت عمومی برای ماتریس‌های حالت الف، ب و ج موجود در شکل ۳، به ترتیب، برابر ۴۰/۸۶۴ و ۷۰/۸۴۱ و ۴۱/۷ درصد می‌باشند. افزایش قابل توجهی صحت عمومی برای سطح زیرگروه، حاکی از کارآیی قابل قبول مدل SoLIM و ویژگی‌های مدل رقومی ارتفاع در برآورد خاک‌های منطقه‌ی مطالعاتی می‌باشد.

شکل ۴ نیز ماتریس‌های درهمی سه زیرگروه خاک غالب منطقه را برای سه حالت مختلف گفته‌شده در بالا (کل منطقه‌ی مطالعاتی، منطقه‌ی نمونه و مناطق تعیین) نشان می‌دهد. تفاوت اساسی موجود بین این ماتریس‌ها با ماتریس‌های شکل ۳، مربوط به شیوه‌ی انجام محاسبات برای سطح زیرگروه می‌باشد. همان‌گونه که در مورد ماتریس‌های الف، ب و ج موجود در شکل ۳، اشاره گردید؛ این ماتریس‌ها در حالتی به دست آمده‌اند که ابتدا مدل SoLIM برای سطح فامیل خاک اجرا شده است و سپس نتایج حاصل، به سطح زیرگروه تبدیل گردیده‌اند. حال آن که ماتریس‌های شکل ۴، نشان-دهنده‌ی خروجی‌های مستقیم مدل SoLIM برای سطح زیرگروه خاک-راک می‌باشد. به عبارت بهتر، ماتریس‌های اخیر، نمایان‌گر نتایج خاک می‌باشد. از اجرای مستقیم مدل SoLIM برای سطح زیرگروه خاک-های مطالعاتی می‌باشدند. با توجه به ماتریس‌های شکل ۴ حالت‌الالف، ب و ج، مقدار صحت عمومی حالت‌های سه گانه‌ی مذبور، به ترتیب، برابر ۵۳/۹، ۶۱/۵ و ۳۳/۳ درصد می‌باشدند. ملاحظه می‌شود در حالتی که مدل SoLIM به‌طور مستقیم برای سطح زیرگروه اجرا گردیده است، صحت عمومی آن کمتر از حالتی است که این مدل ابتدا برای سطح فامیل خاک اجرا شده است و سپس نتایج آن به سطح زیرگروه تبدیل گردیده‌اند. به عبارت بهتر، هرچند از نظر مقیاس مطالعاتی، در هر دو حالت (فامیل و زیرگروه خاک)، مقیاس نقشه برابر ۱:۲۵۰۰۰ است؛ اما زمانی که مدل SoLIM بر مبنای سطح فامیل خاک اجرا می‌شود؛ دارای مقیاس رده‌بندی دقیق‌تری است و برآوردهای آن هم از صحت عمومی بیشتری برخوردار هستند.

وزنی درصد ذرات درشت^۱ خاک‌رخ مذبور در بخش کنترلی فامیل ۳۹، درصد می‌باشد (جدول ۲) و همین موضوع، قرارگیری این خاک‌رخ در فامیل A را باعث شده است. به عبارت بهتر، تنها تفاوت دو فامیل خاک A و B، در کلاس اندازه‌ای ذرات (Clayey-skeletal) در مقابل آن‌ها می‌باشد (جدول ۱) که این تفاوت، به‌دلیل اختلاف چهار درصدی میانگین وزنی ذرات درشت بخش کنترلی فامیل A با مقدار ۳۵ درصد (که بر اساس کلید رده‌بندی خاک آمریکایی (۲۰۱۰)، مرز اختلاف این دو کلاس اندازه‌ای ذرات می‌باشد) است. البته باید توجه داشت که این اختلاف، ممکن است که ناشی از خطای‌آزمایشگاهی یا نمونه‌برداری باشد. از طرفی، برای خاک‌رخ شماره‌ی ۱۶ نیز متوسط وزنی ذرات درشت بخش کنترلی فامیل ۲/۳۲ درصد است (جدول ۲) و این خاک‌رخ نیز فقط به‌دلیل اختلاف ۲/۴ درصدی میانگین وزنی ذرات درشت بخش کنترلی فامیل آن با عدد ۳۵ درصد، در فامیل B قرار گرفته است.

(۲) با توجه به این که برآوردهای فازی در این پژوهش، بر اساس پنج ویژگی به دست آمدۀاند، ممکن است که تأثیرگذاری این ویژگی‌ها برای این دو فامیل، یکسان بوده باشد. در نتیجه، بهتر است که مدل SoLIM با تعداد ویژگی‌های بیشتری اجرا گردد. به منظور پرسی این موضوع، برای دو فامیل A و B، علاوه بر پنج ویژگی قبل، سه ویژگی دیگر (شامل جهت جریان، شاخن رسوب و انحنای بیشینه که به ترتیب در رتبه‌های ششم تا هشتم قرار داشتند) نیز وارد مدل SoLIM شدند و این مدل با هشت ویژگی اجرا گردید. هرچند نتایج حاصل، اندکی بهبود یافتند؛ ولی برای برخی خاک‌رخ‌ها همچنان درجه‌ی عضویت فازی، بسیار نزدیک بود. برای نمونه، درجات عضویت فازی خاک‌رخ شماره‌ی ۱۷ به صورت زیر تغییر کردند:

{P _{۱۷} = {A/۰/۱۸۵}, B/۰/۸۸۱}, C/۰/۸۱۵}
{G/۰/۲۳۴}, F/۰/۴۸۶}, E/۰/۶۲۵}, D/۰/۴۸۶}
{E/۰/۱۱۳}, G/۰/۰۵۳}, F/۰/۱۴۱}, E/۰/۱۱۰}, D/۰/۱۱۰}
{C/۰/۱۸۴}, B/۰/۱۹۹}, A/۰/۲۰۰}

و در حالت نرمال‌شده، این درجات به شکل زیر می‌باشند:

هرچند با ورود هشت ویژگی از مدل رقومی ارتفاع به مدل SoLIM، برآوردهای خاک‌رخ شماره‌ی ۱۷ به دست آمد؛ ولی همچنان اختلاف ناچیز بین درجات عضویت دو فامیل A و B به قوت خود باقی است. این بدان معنا می‌باشد که حتی اگر خطای در هنگام نمونه‌برداری یا تجزیه‌های آزمایشگاهی رخ نداده باشد؛ خاک‌رخ مذبور و همچنین خاک‌رخ شماره‌ی ۱۶ (P_{۱۶})، از یک حالت مرزی برای دو فامیل A و B برخوردار هستند و بنابراین، از منظر مباحث نقشه-برداری، می‌توان این دو خاک را مشابه^۲ تلقی نمود، در این صورت

1 - Coarse Fragments

2 - Family Control Section

3 - Similar Soils

جدول ۲- برخی ویژگی‌های فیزیکی و شیمیابی خاکرخ‌های شماره‌ی ۱۶ و ۱۷

		درصد										هدایت الکتریکی (dS/m)	
	علامت شماره‌ی فamil خاک خاکرخ	افق	عمق (سانتی‌متر)	رس	سیلت	شن	ذرات (۲-۷۵) ذرات (۱-۲)	میلی‌متر	میلی‌متر	کل کربناتها	ماده‌ی آبی	بافت	واکنش خاک
۱۷	A	Ap	-۱۵	۱۳/۲	۴۶/۰	۴۰/۸	.	۳۶	۴۶/۵	./۶۳	SiC	۷/۶	./۴۹
		Bk1	۱۵-۳۵	۷/۲	۴۰/۰	۵۲/۸	.	۲۷	۴۰/۰	./۴۰	SiC	۷/۸	./۲۴
		Bk2	۳۵-۶۰	۵/۲	۳۲/۰	۶۲/۸	.	۴۴	۶۴/۲	./۱۰	C	۷/۹	./۲۰
		Bkm	+۶۰	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
۱۶	B	Ap	-۱۵	۱۵/۲	۴۰/۰	۴۴/۸	۱۰/۱	۱۷	۳۸/۲	./۶۳	SiC	۷/۴	./۴۷
		Bk1	۱۵-۳۰	۱۶/۲	۳۷/۳	۴۶/۵	۱۰/۶	۲۳	۴۱/۷	./۸۶	C	۷/۶	./۲۹
		Bk2	۳۰-۶۵	۱۸/۰	۳۴/۵	۴۷/۵	۱۴/۸	۳۴	۶۷/۵	./۷۱	C	۷/۶	./۲۲
		Bkm	+۶۵	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-

(ج)

(ب)

(الف)

	PP	TP	CF	کل		PP	TP	CF	کل		PP	TP	CF	کل
PP	۲	۶	۰	۸	PP	۹	۹	۰	۱۸	PP	۱۱	۱۵	۰	۲۶
TP	.	۶	۲	۸	TP	۶	۳۳	۲	۴۱	TP	۵	۴۰	۴	۴۹
CF	۲	۴	۲	۸	CF	۰	۲	۴	۶	CF	۲	۶	۶	۱۴

(الف): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای تمامی خاکرخ‌های منطقه‌ی مطالعاتی

(ب): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای خاکرخ‌های منطقه‌ی نمونه

(ج): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای خاکرخ‌های دو منطقه‌ی تعمیم

(سطرهای، نشان‌گر مقادیر واقعی و ستون‌ها، بیان گر مقادیر برآورده شده می‌باشند)

کاهش می‌باشد (برای نمونه، اطلاعات چند فامیل خاک در یک زیرگروه جای می‌گیرند)، چنان‌چه نقشه‌ی پایانی از تعمیم‌پذیری اطلاعات فامیل‌های خاک بدست آید، حداقل دارای صحت و دقت بالاتری نسبت به حالتی است که نقشه‌ی پایانی بر اساس اطلاعات زیرگروه خاک‌ها تهیه شود.

بنابراین، هرچه اطلاعات واردشده به مدل SoLIM، بیشتر باشد (سطح فامیل خاک نسبت به سطح زیرگروه؛ تفکیک‌پذیری بهتر و دقیق‌تری از خاک‌های مطالعاتی حاصل می‌شود و میزان عدم قطعیت، کاهش خواهد یافت. این موضوع در فرآیند تعمیم‌پذیری اطلاعات، حائز اهمیت است؛ زیرا با توجه به این که در این فرآیند، اطلاعات

(ج)

(ب)

(الف)

	PP	TP	CF	کل		PP	TP	CF	کل		PP	TP	CF	کل
PP	۱	۷	۰	۸	PP	۹	۹	۰	۱۸	PP	۱۰	۱۶	۰	۲۶
TP	۱	۵	۲	۸	TP	۸	۲۸	۵	۴۱	TP	۹	۳۳	۷	۴۹
CF	۲	۴	۲	۸	CF	۰	۳	۳	۶	CF	۲	۷	۵	۱۴

(الف): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای تمامی خاکرخ‌های منطقه‌ی مطالعاتی

(ب): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای خاکرخ‌های منطقه‌ی نمونه

(ج): ماتریس درهمی بر اساس سطح زیرگروه برای خاکرخ‌های دو منطقه‌ی تعمیم

(سطرهای، نشان‌گر مقادیر واقعی و ستون‌ها، بیان گر مقادیر برآورده شده می‌باشند)

درصد) است (جدول ۳) که این خود، تأییدی بر بحث‌های قبلی صورت گرفته برای خاک‌رخ P₁₇ می‌باشد. نکته‌ی قابل توجه در جدول ۳، نقشه‌ی مربوط به فامیل F (ستون F) است؛ چراکه میانگین درجات فازی برای فامیل F در این ستون، نسبت به دیگر فامیل‌ها کمتر می‌باشد. به عبارت بهتر، میانگین درجات فازی برای فامیل F، برآورد خوبی از این فامیل در دسترس قرار نمی‌دهد. دلیل این موضوع، چند برآورد نادرست با مقادیر بسیار کم می‌باشند که سبب شده‌اند میانگین کل را بهشت کاهاش دهند؛ و گزنه با توجه به ماتریس‌های حالت الف و ب شکل ۲، برآوردهای این فامیل، تفاوت چندانی با دیگر فامیل‌ها ندارند. بنابراین، در کاربرد نتایج چنین جدول‌هایی باید با اختیاط عمل کرد و تنها به مقدار عددی متغیر مورد نظر اکتفا ننمود؛ بلکه باید دیگر آمارهای مربوط به توزیع متغیرها (مانند واریانس داده‌ها و یا دامنه‌ی آن‌ها) را نیز مورد تجزیه و تحلیل قرار داد. برای نمونه، در نقشه‌ی E برای فامیل E، دامنه‌ی داده‌ها از ۵۳/۷ تا ۹۰/۱ تغییرپذیری دارد و واریانس آن‌ها ۹۱/۷ است؛ در حالی که در نقشه‌ی F برای فامیل F دامنه‌ی داده‌ها از ۱۱/۴ تا ۸۷/۹ تغییرپذیر است و واریانس آن‌ها ۵۲۱/۷ می‌باشد. بنابراین، برآورد نادرست از میانگین مقادیر عضویت در جدول ۳، منطقی و قابل پیش‌بینی خواهد بود. در سطح زیرگروه (جدول ۴) نیز موارد ذکر شده معتبر می‌باشند. برای نمونه، هرچند در ستون TP (نقشه‌ی TP) میانگین درجه‌ی عضویت در زیرگروه PP نزدیک به زیرگروه CF است (۶۶ در برابر ۶۵؛ لیکن واریانس این مقادیر، بهترتبه، برابر ۸۸/۸ و ۳۵۷/۲ می‌باشند.

جدول‌های ۳ و ۴ مقدار میانگین درجات عضویت فازی را به ترتیب برای هر فامیل و هر زیرگروه خاک در هر نقشه‌ی به دست آمده از مدل SoLIM برای پایگاه دانش حالت اول (با استفاده از تمامی داده‌های موجود در ماتریس‌های پایانی)، نشان می‌دهند (نظر به این که نتایج پایگاه دانش حالت دوم، از دقت کمتری برخوردار بودند، در اینجا مورد بررسی قرار نگرفتند). برای نمونه، ستون A در جدول ۳ از نقشه‌ی تهیه‌شده برای فامیل A به دست آمده است. میانگین درجات عضویت فازی برای فامیل A در این ستون از دیگر فامیل‌ها بیشتر است. به عبارت دیگر، مطابق آن‌چه انتظار می‌رود، نقشه‌ی تهیه‌شده برای فامیل A، میانگین درجات عضویت فازی بیشتری را هم به این فامیل اختصاص داده است. این موضوع می‌تواند برای تغییر در مقایسه نقشه، حائز اهمیت باشد. برای نمونه، اگر ساده‌سازی داده‌ها با افزایش اندازه‌ی پیکسلی انجام گیرد؛ آن‌گاه با استفاده از مقدار میانگین به دست آمده برای پیکسل‌های جدید می‌توان برآورد بهتری برای کلاس خاک مربوط به آن پیکسل داشت. به عنوان مثال، اگر در نقشه‌ی A، هر شانزده پیکسل (۴×۴=۱۶) به یک پیکسل تبدیل شوند و مقدار میانگین مربوط به این ۱۶ پیکسل، به پیکسل خروجی تعلق گیرد؛ آن‌گاه هر چه این مقدار میانگین، به مقدار میانگین مربوط به فامیل A نزدیک‌تر و یا از آن بزرگ‌تر باشد، وجود فامیل خاک A در این پیکسل امکان‌پذیرتر خواهد بود. در برخی موارد، این مقادیر به هم‌دیگر نزدیک هستند. برای نمونه، تفاوت مقادیر مربوط به دو فامیل A و B در نقشه‌ی مربوط به فامیل A (ستون A)، تهها ۰/۰۱ (یک

جدول ۳- مقادیر (درصد) میانگین درجه‌ی عضویت هر فامیل خاک (سطرها)
در هر نقشه‌ی خروجی از مدل SoLIM (ستون‌ها)

خاک‌ها	A	B	C	D	E	F	G
A	۷۸	۸۳	۸۱	۸۱	۷۸	۷۶	۷۶
B	۷۷	۸۸	۸۳	۸۱	۷۹	۷۶	۸۲
C	۷۵	۸۶	۸۴	۸۵	۸۳	۷۷	۸۳
D	۷۲	۸۱	۸۰	۸۰	۷۶	۷۵	۷۷
E	۶۹	۷۶	۷۵	۷۵	۸۳	۷۰	۷۴
F	۶۹	۶۷	۷۰	۶۸	۶۳	۷۱	۶۳
G	۷۱	۸۴	۸۱	۸۴	۸۱	۷۵	۸۴

جدول ۴- مقادیر (درصد) میانگین درجه‌ی عضویت هر زیرگروه خاک (سطرها)
در هر نقشه‌ی خروجی از مدل SoLIM (ستون‌ها)

خاک‌ها	PP	TP	CF
PP	۸۳	۶۵	۸۱
TP	۷۴	۶۶	۷۲
CF	۷۸	۶۰	۸۵

نتیجه‌گیری

همانگ نمی‌باشد و به همین دلیل، مقایسه‌ی نتایج مدل SoLIM بر اساس کلید رده‌بندی خاک، تا حدی گمراه کننده خواهد بود.

(۵) علاوه بر مشاهدات صحرایی، استفاده از نظرات افراد کارشناس منطقه‌ی موجود کافی نباشد و یا نماینده‌ی خوبی برای معرفی نمونه‌های موجود کافی نباشد (۲۲ و ۲۳).

(۶) ابزارهای مطالعاتی با ماهیت پیوسته (مانند تصاویر ماهواره‌ای و یا مدل رقومی ارتفاع) می‌توانند در شناسایی تغییرپذیری تدریجی پدیده‌های طبیعی (مانند خاک)، نقش مؤثری داشته باشند. بنابراین، استفاده از مدل رقومی ارتفاع و ویژگی‌های آن به همراه اطلاعات دیگر (مانند تصاویر ماهواره‌ای، نقشه‌ی زمین‌شناسی و غیره) به منظور بررسی ارتقای کیفی نقشه‌های خاک قدیمی و بهنگام نمودن آن‌ها پیشنهاد می‌گردد.

پیشنهادها

(۱) برای ارزیابی نتایج SoLIM بهتر است از روش‌هایی استفاده شود که دارای مرزهای سخت کمتری می‌باشد و یا انعطاف‌پذیری بیشتری دارند. برای مثال، استفاده از کلاس‌های قابلیت خاک به جای فامیل خاک.

(۲) برای افزایش دقت SoLIM پیشنهاد می‌گردد خاک‌های مشابه نیز در مدل وارد شوند.

(۳) پیشنهاد می‌شود، نتایج به صورت نقشه‌ی خاک تهیه گردد و نقشه‌ی حاصل از این رویکرد (SoLIM) با واقعیت و یا با نقشه‌های حاصل از دیگر روش‌های نقشه‌برداری مقایسه شود تا کارآیی این رویکرد بهتر مشخص گردد.

(۱) ویژگی‌های مختلف مدل رقومی ارتفاع (هم به لحاظ منطقی و ریاضی، و هم از نظر تجربی)، دارای رابطه‌ی نزدیکی با ویژگی‌های محیطی و خاک هستند. استفاده از این ویژگی‌ها در شناسایی خاک می‌تواند تا حد زیادی بر دقت کار بیفزاید و از صرف هزینه و زمان بکاهد. نتایج پژوهش حاضر نشان داد که تنها با استفاده از پنج ویژگی از مدل رقومی ارتفاع و اطلاع از خاک‌های غالب منطقه (بدون هیچ‌گونه اطلاعات دیگر) می‌توان با دقت حدود ۷۳ درصد در درون-یابی و با دقت حدود ۴۱ درصد در برونو-یابی واحدهای نقشه، برآورد درستی را در سطح زیرگروه خاک به ارمغان آورد.

(۲) به کارگیری ویژگی‌های پنج کانه‌ی مزبور در مدل استنباطی خاک-سزمین (مدل SoLIM)، هرچند نتایج چندان قابل قبولی ارایه نکرد؛ اما این انتظار وجود دارد که استفاده از ویژگی‌های بیشتر، داده‌های ورودی دیگر (مانند زمین‌فولوژی و زمین-شناسی) و نیز کاربرد مدل رقومی ارتفاع با دقت بالاتر (دقیق‌تر) بیش از ۱۰ متر) می‌تواند نتایج را بهبود بخشد.

(۳) اجرای مدل SoLIM با داده‌هایی که مربوط به سطوح پایین تر (مانند فامیل) رده‌بندی خاک می‌باشد و ارایه‌ی نتایج برای سطوح بالاتر (مانند زیرگروه)، برآوردهای دقیق‌تر و بهتری را نسبت به زمانی که داده‌های ورودی و خروجی مدل، هر دو مربوط به یک سطح رده-بندی خاص (مانند زیرگروه) باشند، در دسترس قرار می‌دهد.

(۴) عدم همانگی بین داده‌هایی ورودی و روش مورد استفاده، کارآیی مدل مورد نظر را با هاله‌ای از ابهام رویه‌رو می‌سازد؛ چراکه کلید رده‌بندی خاک آمریکایی که دارای مرزهای سخت است با ماهیت فازی روش SoLIM و تغییرات تدریجی خاک در طبیعت،

منابع

- ۱- اسفندیارپور بروجنی ع. ۱۳۸۸. تعمیم‌پذیری روش ژئوپدولوژی در نقشه‌برداری خاک. پایان‌نامه‌ی دکترای خاک‌شناسی، دانشکده‌ی کشاورزی، دانشگاه شهرکرد، ۱۱۹ ص.
- ۲- اسفندیارپور بروجنی ع، صالحی مرح، توانیان ن. و محمدی ج. ۱۳۸۸. تأثیر موقعیت منطقه‌ی نمونه و نظر کارشناس بر نتایج روش ژئوپدولوژی در نقشه‌برداری خاک (مطالعه‌ی موردنی: منطقه‌ی بروجن، استان چهارمحال و بختیاری). مجله‌ی علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی، ویژه‌نامه‌ی علوم آب و خاک، شماره‌ی چهل و نهم، صفحات ۱۲۷ تا ۱۳۳.
- 3- Boruvka L., Kozak J., Nemek J., and Penizec V. 2002. New approach to the exploitation of former soil survey data. 17th world Congress of Soil Science, Bangkok, Thailand, August 14- 21 2002. paper No: 1682.
- 4- Bui E.N. 2007. A review of digital soil mapping in Australia, Digital soil mapping: An introductory perspective. Developments in Soil Science, 31: 25-37.
- 5- Chaharmahal and Bakhtiari Meteorological Administration.2010. <http://www.chaharmahalmet.ir/en/dataarchive.asp>.
- 6- Grunwald S. 2006. Environmental Soil-Landscape Modeling, Geomorphic Information Technologies and Pedometrics. Taylor and Francis.
- 7- Lagacherie P., and McBratney A.B. 2007. Spatial soil information systems and spatial soil inference systems: perspectives for digital soil mapping. Digital soil mapping: An introductory perspective. Developments in Soil Science, 31: 3-22.

- 8- Legros J.P. 2006. *Mapping of the Soil*. Science publishers, NH, USA, 411 pp.
- 9- Rossiter D.G. 2000. *Methodology for Soil Resource Inventories*, 2nd Revised Version, Soil Science Division, International institute for Aerospace Survey & Earth Science (ITC), 132 pp.
- 10- Schoeneberger P.J., Wysocki D.A., Benham E.C., and Broderson W.D. (Eds.). 2002. *Field book for describing and sampling soils*, Version 2.0. Natural Resources Conservation Service, National Soil Survey Center, Lincoln, NE.
- 11- Scull P., Franklin J., Chadwick O.A., and McArthur D. 2003. Predictive soil mapping: a review. *Progress in physical geography*, 27: 171-197.
- 12- Shi X., Zhu A.X., Burt J.E., Qi F., and Simonson D. 2004. A case base reasoning approach to fuzzy soil mapping. *Soil Science Society of America Journal*, 68: 885-894.
- 13- Soil Survey Staff. 2010. *Keys to soil taxonomy* (11th ed.). NRCS, USDA, USA.
- 14- Webb T.H., and Lilburne L.R. 2005. Consequence of soil map unit uncertainty on environmental risk assessment. *Australian journal of soil research*, 43: 119 – 126.
- 15- Willson J.P., and Gallant J.C. 2000. *Terrain Analysis, Principles and Applications*. John Wiley & Sons Inc. London.
- 16- Yang L., Zhu A.X., Li B.L., Qin C.Z., Pei T., Liu B.Y., Li R.K., and Cai Q.G. 2007. Extraction of knowledge about soil-environment relationship for soil mapping using fuzzy c-means (FCM) clustering. *Acta Pedologica Sinica*, 44: 16-23.
- 17- Zadeh L.A. 1988. Fuzzy logic, *IEEE Computer Magazine*, Vol. 21, No. 4.
- 18- Zhu A. 1997a. A similarity model for representing soil spatial information. *Geoderma*, 77: 217-242.
- 19- Zhu A. 1997b. Measuring uncertainty in class assignment for natural resource maps under fuzzy logic. *Photogrammetric Engineering & Remote Sensing*, 63: 1195-1202.
- 20- Zhu A., and Band L.E. 1994. A knowledge-based approach to data integration for soil mapping. *Canadian Journal of Remote Sensing*, 20: 408-418.
- 21- Zhu A., Band L., Dutton B., and Nimlos T.J. 1996. Automated soil inference under fuzzy logic. *Ecological Modelling*, 90: 123–145.
- 22- Zhu A., Hudson B., Burt J., Lubich K., and Simonson D. 2001. Soil mapping using GIS, expert knowledge, and fuzzy logic. *Soil Science Society of America Journal*, 65: 1463-1472.
- 23- Zhu A., Xing L., Yang B.L., Qin C., English E., Burt J.E., and Zhou C. 2008. Purposive sampling for digital soil mapping for areas with limited data. *Digital Soil Mapping with Limited Data*, In Springer, pp. 233-245.
- 24- Zhu A., Band L., Vertessy, R., and Dutton B. 1997. Derivation of soil properties using a soil land infrence model (SoLIM). *Soil Science Society of America Journal* 61.



Efficiency of Digital Elevation Model and its Attributes for Soil Mapping Using Soil-Land Inference Model (SoLIM)

M. Bagheri Bodaghhabadi¹ · M.H. Salehi^{2*} · J. Mohammadi³ · N. Toomanian⁴ · I. Esfandiarpour Boroujeni⁵

Received: 23-11-2010

Accepted: 29-6-2011

Abstract

Limitations of traditional (conventional) soil surveys and improvement of information technology have lead soil surveyors to invent new methods which are generally called digital soil mapping (DSM). The aim of these methods is the prediction of soil classes or soil properties based on easily-available or measuring environmental variables. The objective of this investigation is to study the efficiency of digital elevation model and its derivates for soil mapping using Soli-Land Inference Model (SoLIM) and credibility of its results in the Borujen area, Chaharmahal-va-Bakhtiari province. Eighteen terrain attributes including height, slope (angle), aspect, curvature, minimum curvature, maximum curvature, tangent curvature, profile curvature, planform curvature, flow direction, flow accumulation, direct radiation, diffuse duration, diffuse radiation, area solar radiation, power index, sediment index and wetness index, were derived from the DEM. These derivates as well as three dominant soil subgroups and seven soil families of the region were used to construct the input data matrix of the model. Results showed an accuracy of 65% and 40% for interpolation and extrapolation of the soils at subgroup level, respectively. The accuracy decreased to half when soil families were considered for credibility of the model. Because of using crisp limitations in American Soil Taxonomy system, assessing soil survey results can be miss-leading partially, whereas using SoLIM model shows well the reality of the soils in the field.

Keywords: SoLIM, Fuzzy logic, Digital soil mapping, Digital elevation model

1,2,3- PhD Student and Associate Professors, Department of Soil Science, College of Agriculture, Shahrekord University, Respectively

(*- Corresponding Author Email: mehsalehi@yahoo.com)

4- Assistant Professor, Agriculture and Natural Resource Research Centre, Esfahan

5-Assistant Professor, Soil Science Department, College of Agriculture, Vali-e-Asr University of Rafsanjan