

استفاده از متغیرهای محیطی برای بررسی کیفیت نمونه‌برداری در نقشه‌برداری خاک

اعظم جعفری^{۱*} - نورایر تومانیان^۲ - روح الله تقی زاده مهرجردی^۳

تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۰۷/۲۹

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۳/۰۸/۱۹

چکیده

اطلاعات خاک منبع مهم و ضروری برای تهیه نقشه خاک و واسنجی مدل‌های پیش‌بینی‌کننده خصوصیات خاک هستند. این اطلاعات از روش‌های مختلف نمونه‌برداری استخراج می‌شوند. هیچ معیار آماری برای ارزیابی نمونه برداری خاک در نقشه‌برداری خاک وجود ندارد و این موضوع به عدم تعادل در نمونه‌برداری و کاهش کیفیت نقشه خاک منجر می‌شود. نمونه برداری هایپرکیوب لاتین به عنوان یک طرح نمونه‌برداری برای نقشه‌برداری رقومی خاک پیشنهاد شده است. در این مطالعه از اصول هایپرکیوب برای ارزیابی کیفیت نمونه‌های خاک با استفاده از الگوریتم "ارزیابی هایپرکیوب نمونه‌برداری خاک" در نرم‌افزار R استفاده گردید. منطقه مورد مطالعه در فلات مرکزی ایران واقع در دره زاینده‌رود اصفهان قرار دارد. متغیرهای محیطی از مدل رقومی ارتفاع استخراج شد. هایپرکیوب لاتین از سه متغیر کمکی ارتفاع، شیب و شاخص خیزی تشکیل و براساس آن شاخص متغیر کمکی و وزن نسبی محاسبه شد. نتایج نشان داد افزایش تراکم و تغییرپذیری متغیر محیطی منجر به افزایش شاخص متغیر کمکی می‌شود. براساس شاخص وزن نسبی، نمونه‌برداری بیش از حد در مناطق با تراکم پایین شاخص متغیر کمکی و نمونه‌برداری کم در مناطق با تراکم و تغییرپذیری بالای شاخص متغیر کمکی مشاهده می‌شود. بنابراین لحاظ کردن فرایندهای ژئومرفولوژی برای بیان تغییرپذیری منطقه خشک در طراحی نمونه‌برداری خاک بسیار مفید و موثر واقع شده که این تنها با عملیات میدانی و صحرایی قابل تشخیص است. به این ترتیب، جزء لاینفک پروژه‌های نقشه‌برداری و شناسایی خاک، عملیات صحرایی و میدانی است که منجر به نمونه‌برداری دقیق‌تر برای برنامه‌های آینده همچون نقشه‌برداری رقومی خاک می‌شود.

واژه‌های کلیدی: شناسایی خاک، لاتین هایپرکیوب، متغیرهای محیطی و نمونه‌برداری خاک

مقدمه

به طور کلی روش‌های شناسایی خاک تجربی هستند و براساس مدل ذهنی نقشه‌بردار از روابط خاک با زمین‌شناسی، لندفرم‌ها، پوشش گیاهی و تفسیر عکس‌های هوایی توسعه می‌یابند. هیچ معیار آماری برای نمونه‌برداری خاک در نقشه‌برداری خاک وجود ندارد و این موضوع به عدم تعادل در نمونه‌برداری منجر می‌شود.

در نقشه‌برداری رقومی خاک، نمونه‌های خاک برای برقراری ارتباط کمی بین اجزاء خاک و متغیرهای محیطی استفاده می‌شوند (۹). از آنجاییکه روابط براساس مشاهدات خاک می‌باشد، کیفیت نقشه خاک حاصله به کمیت و کیفیت مشاهدات خاک بستگی دارد. در تهیه نقشه رقومی خاک، معمولاً نقشه‌بردار سعی در افزایش دقت مدل‌ها و کاهش خطاها (۱۱) بدون در نظر گرفتن کیفیت نمونه‌ها دارد (۱۳).

هدف نمونه‌برداری به دست آوردن اطلاعات برای تخمین برخی پارامترهای آماری و یا پیش‌بینی‌های مکانی برخی خصوصیات در یک ناحیه است. نمونه‌برداری از یک طرف به منابع مالی پروژه وابستگی شدید داشته و از طرف دیگر نیاز به اطلاعات کمی و کیفی از واقعیت‌های طبیعت برای بازسازی فرایندها و جریانات سیستماتیک انکارناپذیر است. بنابراین طراحی سیستم نمونه‌برداری یکی از

خاک یکی از مهم‌ترین منابع طبیعی شناخته شده محسوب می‌شود. نقشه‌های خاک منبع با ارزشی از اطلاعات برای برنامه‌ریزی و ارزیابی کاربری و بسیاری از فعالیت‌های مرتبط با خاک در مقیاس ملی و محلی هستند. در نتیجه پیشرفت علم و روش‌های تجزیه و تحلیل داده‌ها برای مقاصد مختلف و به دلایل اقتصادی و اجتماعی، نیاز به اطلاعات هم افزایش یافته است. در این راستا اولاً نیاز به اطلاعات خاک با تفکیک مکانی بالا در حال افزایش است. ثانیاً به تجزیه و تحلیل کمی و تفسیر دقیق‌تر و تفصیلی‌تر خصوصیات خاک با مقاصد تصمیم‌گیری و برنامه‌ریزی در واحدهای نقشه‌برداری نیاز است. ثالثاً به اطلاعاتی نیاز است که در نقشه‌های خاک ارائه نمی‌شود (۱۹).

۱- استادیار، گروه خاکشناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه شهیدباهنر کرمان
* نویسنده مسئول: (Email: a.jafari@uk.ac.ir)
۲- استادیار خاکشناسی، مرکز تحقیقات خاک و آب اصفهان
۳- استادیار دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه اردکان

به اجرا در می‌آید که ارتباط موثری بین نقاط نمونه برداری با متغیرهای محیطی را فراهم می‌کند. یک شبکه مربعی حاوی موقعیت‌های نمونه از یک طرف و فاکتورهای تشکیل دهنده خاک (اطلاعات محیطی) به گونه ای یک مربع لاتین را تشکیل می‌دهند که فقط یک واحد نمونه برداری در هر ردیف و ستون واقعیت پیدا نماید. در این صورت در هر تغییر واقعی داده‌های محیطی به گونه‌ای یک نمونه برداشت می‌شود که برای متغیرهای دیگر تکراری نباشد. LHS در واقع ایده یک مربع لاتین را که فقط یک نمونه در هر ردیف و هر ستون وجود دارد، بسط می‌دهد. لاتین هایپرکیوب این مفهوم را به تعداد ابعاد دلخواهی بسط می‌دهد. در LHS با توزیع چند متغیره، اندازه نمونه n از متغیرهای چندگانه به گونه‌ای طراحی می‌شود که نمونه‌ها حداکثر طبقه-بندی شوند. وقتی تعداد طبقات با تعداد نمونه‌ها برابر باشد و احتمال حضور نمونه در هر طبقه $n-1$ باشد، نمونه‌ها به میزان حداکثر توزیع می‌یابند (۱۱).

ارزیابی کیفیت نمونه‌ها در اکولوژی جنگل (۱۸) و علم کامپیوتر (۲) مورد بررسی قرار گرفته است. در علم خاکشناسی، کری و همکاران (۳) کیفیت نمونه‌های میراثی را بررسی کردند. در این مطالعه کیفیت موقعیت نمونه‌های خاک حاصل از طرح نمونه برداری تصادفی هدفمند در فضای ویژگی و جغرافیایی بررسی می‌شود.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه در غرب فلات مرکزی ایران واقع در رودخانه زاینده‌رود اصفهان و در چهار گوشه $۱۵^{\circ} ۵۲' - ۵۱^{\circ} ۳۰'$ شرقی و $۳۰' ۳۲'' - ۳۲^{\circ} ۳۰'$ شمالی قرار دارد (شکل ۱). ساختار زمین‌شناسی منطقه از واحدهای زیر تشکیل شده است. الف- کوه‌ها: کوه‌های آهکی کرتاسه قرار گرفته بر شیل و ماسه سنگ‌های مزوزوئیک در شمالی-ترین قسمت منطقه مورد مطالعه دیده می‌شوند، ب- دامنه‌ها: که از آبرفت‌های بادبزی شکل و باها‌داهای مختلف تشکیل شده، ج- آبرفت‌های مرتفع قدیمی: آبرفت‌های گچ‌دار دانه‌درشت قدیمی می‌باشند که به صورت تپه‌های مرتفع پراکنده در محدوده دره دیده می‌شوند، د- پلایاها: رسوبات پلایایی که بر روی لاگون‌های قبلی و یا در گودی‌های مناطق خارج از تراس‌های رودخانه و دشت رسوبی رودخانه نهشته شده‌اند. در دره زاینده‌رود چهار پلایا به نام‌های برخوار در شمال اصفهان، سگری در شرق اصفهان، مرغ در جنوب اصفهان و پلایای جرقویه در جنوب شرقی محدوده مورد مطالعه، طی دوران کواترنری، تشکیل شده است. ه- تراس‌های آبرفتی رودخانه: این تراس‌ها در جوار مسیرهای قدیمی و جدید رودخانه زاینده‌رود تشکیل شده‌اند.

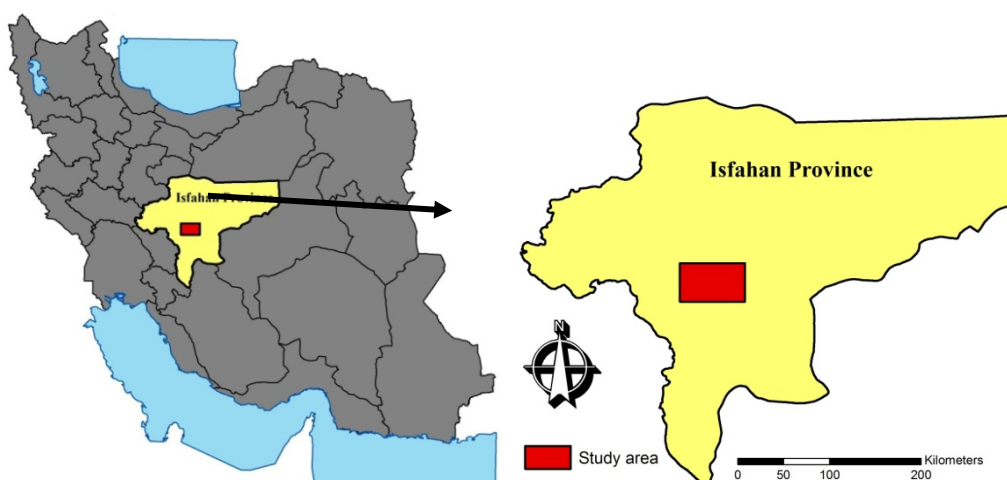
حیاتی‌ترین قدم‌ها در پروژه‌های مطالعات محیطی بالاخص مطالعات خاک می‌باشد و لذا باید روش‌های مبتنی به تغییرات طبیعی در فضاهای مختصاتی حقیقی و مجازی را هرچه بیش‌تر توسعه داد.

نمونه برداری در یک ناحیه به کمک داده‌های کمکی یا اطلاعات ثانویه قابل انجام است. به عنوان مثال، یک ناحیه ممکن است اطلاعات یا نقشه‌هایی از اندازه‌گیری‌های جغرافیایی، تصاویر سنجش از دور، نقشه‌های پوشش گیاهی، نقشه‌های زمین‌شناسی، مدل رقومی ارتفاع و پارامترهای سرزمین داشته باشد. داده‌های کمکی برای بهبود تخمین مکانی بویژه در مواقع کمبود اطلاعات اصلی مفید هستند.

در نقشه برداری رقومی خاک، پیش‌بینی خصوصیات و کلاس‌های خاک براساس تشکیل رابطه بین ویژگی‌های واقعی (مشاهده شده) خاک و متغیرهای کمکی خاک و محیط انجام می‌شود. داده‌های کمکی یا داده‌های محیطی برای مناطق وسیعی از اراضی معمولاً با قیمت نسبتاً ارزان به دست می‌آید مانند مدل رقومی ارتفاع و مشتقاتش و تصاویر ماهواره‌ای.

تعدادی از مطالعات برای دستیابی به سیستم نمونه برداری بهتر، تکنیک‌های نمونه برداری را براساس داده‌های کمکی طراحی کردند. گسler و همکاران (۵) طرحی را فراهم کردند که براساس آن نمونه‌ها به طور تصادفی در دامنه شاخص توپوگرافی مرکب (CTI) توزیع یافتند. مک کنزی و رایان (۱۲) اجزاء سرزمین، داده‌های اقلیمی و زمین-شناسی را برای کلاس‌بندی منطقه استفاده کردند و سپس نمونه‌ها را بطور تصادفی درون هر کلاس انتخاب نمودند. هنگل و همکاران (۷) نمونه برداری در امتداد اجزاء اصلی متغیرهای محیطی را پیشنهاد کردند که در این حالت تعداد نمونه‌ها با نسبت واریانس کل تشریح شده توسط هر جزء اصلی مرتبط می‌شود. هاو لینک و همکاران (۸) نمونه برداری را براساس حداقل سازی واریانس کریجینگ جهانی طراحی کردند. سیمباهان و دویرمن (۱۵) سه معیار بهبودسازی متفاوت شامل حداقل سازی میانگین کوتاه‌ترین فواصل، توزیع یکنواخت جفت نقاط برای تخمین واریوگرام و ترکیبی از این دو روش را پیشنهاد کردند. نمونه برداری در حضور داده‌های کمکی باید به گونه‌ای باشد که تمام دامنه تغییرات هر متغیر کمکی، مختصات‌های فیزیکی و مجازی را پوشاند. هدف این گونه بررسی‌ها افزایش کارایی طرح نمونه برداری در تعامل با شدت تغییرپذیری خصوصیات و کلاس‌های خاک منطقه مورد مطالعه می‌باشد.

نمونه برداری هایپرکیوب لاتین (LHS) توسط میناسنی و مک برانتی (۱۳) به عنوان یک طرح نمونه برداری برای نقشه برداری رقومی خاک در جایی که هیچ نمونه خاک برداشت شده قبلی موجود نیست (فقط اطلاعات کمکی موجود هستند) پیشنهاد شد. نمونه برداری هایپرکیوب لاتین یک طرح نمونه برداری مونت کارلوی محدود شده‌ای می‌باشد. در این روش، یک طرح تصادفی طبقه بندی شده‌ای



شکل ۱- منطقه مورد مطالعه در استان اصفهان
Figure 1- Study area in Isfahan Province

(ارزیابی هایپرکیوب نمونه برداری خاک) انجام گردید که در ادامه تشریح می شود. این الگوریتم براساس مطالعه کری و همکاران (۳) نوشته شده است و در R اجرا گردید. قبل از اجرای الگوریتم، باید متغیرهای کمکی برای ایجاد هایپرکیوب انتخاب شوند. در انتخاب متغیرهای کمکی باید سعی شود متغیرهای اصلی و غالب کنترل کننده فرایندهای هیدرولوژی، ژئومورفولوژی و پدولوژی را انتخاب کرد. به عبارتی بهتر است متغیرهایی انتخاب شوند که در روش های مختلف نمونه برداری به آنها توجه می شود و تغییرات واضح منطقه را باعث می شوند.

تشریح الگوریتم ارزیابی هایپرکیوب نمونه برداری خاک

برای p متغیر کمکی رستری با تعداد سلول Q r چندک های هر متغیر و n واحد نمونه برداری (معمولاً $r \gg n$) است. در این مطالعه، طبقه در واقع تقسیم فضای ویژگی است که شامل چندک های هر متغیر کمکی می باشد. بنابراین Q_p طبقه داریم بطوریکه $Q_p < n$ است (به این ترتیب حداقل یک واحد نمونه برداری در هر طبقه وجود دارد). براساس این الگوریتم یک هایپرکیوب p بعدی با محورهای Q هر متغیر داریم که می توان دو شاخص را محاسبه کرد: شاخص متغیر کمکی (CI) در هر طبقه که طبق فرمول زیر به دست می آید:

$$CI = (M_s / M_s) \quad \text{که } M_s \text{ تعداد سلول ها در هر طبقه } (s) \text{ و } (M) \text{ تعداد متوسط سلول ها در هر طبقه است.}$$

وزن نسبی با فرمول $rw = 1/w$ محاسبه شد و $w = (ns/n)/(M_s/r)$ ؛ تعداد واحدهای نمونه برداری در هر طبقه و M_s ؛ تعداد پیکسل ها هر طبقه می باشد.

برای تفکیک و مشخص کردن سطوح زمین ریختی، تهیه نقشه ژئومورفولوژی و تعیین چگونگی پراکنش خاک نماها در گستره اراضی از تفسیر استریوسکوپی عکس های هوایی (۱/۵۵۰۰۰) و تصاویر ماهواره ای استفاده شده است.

نمونه برداری طبقه بندی شده هدفمند

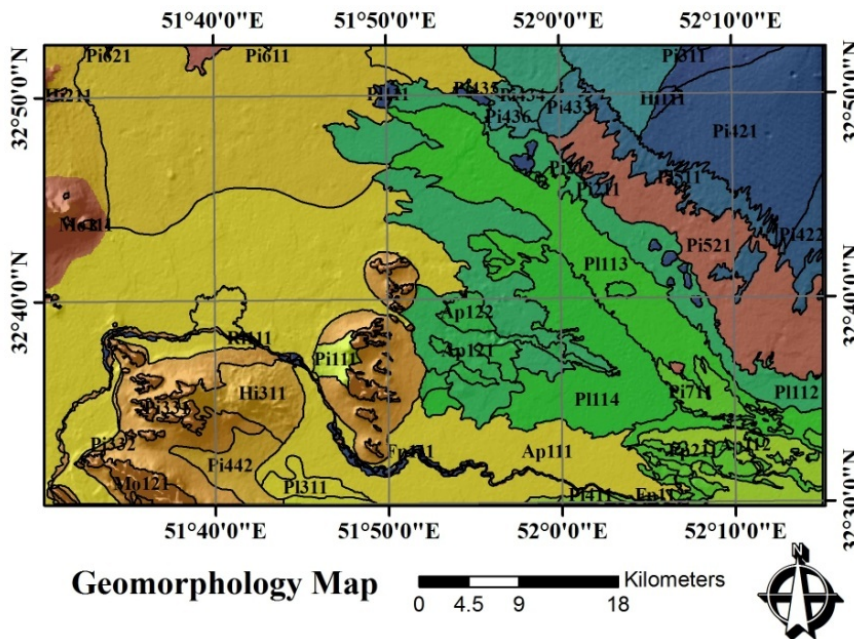
یک طرح نمونه برداری طبقه بندی شده هدفمند با استفاده از نقشه ژئومورفولوژی پیاده گردید. لایه ی نمونه برداری منطبق بر تفاوت در اشکال اراضی (نقشه ی ژئومورفولوژی) تعریف گردید. در هر طبقه، موقعیت های تصادفی نمونه برداری به گونه ای انتخاب شد که تعداد نمونه ها متناسب با مساحت طبقه باشد. در نهایت، ۱۹۱ خاک رخ حفر، تشریح، نمونه برداری، آنالیز و براساس معیارهای سامانه رده بندی آمریکایی (۱۶) طبقه بندی گردید.

متغیرهای محیطی

یک مدل رقومی ارتفاع با تفکیک مکانی ۳۰ متر برای استخراج پارامترهای سرزمین از جمله ارتفاع، شیب و شاخص خیزی به عنوان متغیرهای کمکی استفاده گردید. استخراج این پارامترها در نرم افزار SAGA انجام گردید (۱۴) و در نهایت به نرم افزار R منتقل گردید.

ارزیابی نمونه برداری

مرحله اول، پایه گذاری نوعی هایپرکیوب که محورهای آن چندک های کاملاً رستری از متغیرهای محیطی مانند مدل رقومی ارتفاع و قرارگیری واحدهای نمونه برداری درون این هایپرکیوب است. نمونه برداری خوب، تراکم یکسانی از واحدهای نمونه برداری در هر طبقه هایپرکیوب دارد. ارزیابی نمونه برداری با استفاده از الگوریتم



شکل ۲- نقشه ژئومورفولوژی منطقه مورد مطالعه (سطوح ژئومورفیک در جدول ۱ ارائه شده است)

Figure 2- Geomorphology map of the study area (Geomorphologic surfaces is explained in Table 1.)

نمونه‌برداری را منطبق بر سطوح ژئومورفیک نشان می‌دهد.

نتایج و بحث

متغیرهای محیطی و تشکیل شبکه هایپرکیوب

از مهم‌ترین متغیرهای محیطی در منطقه خشک مورد مطالعه می‌توان پارامترهای سرزمین حاصل از مدل رقومی ارتفاع را نام برد که کلیه فرایندهای طبیعی را تحت تاثیر قرار می‌دهد. به عبارت دیگر پارامترهای سرزمین در یک منطقه خشک محرک فرایندهای طبیعی مختلف هستند (۴) و می‌توانند به عنوان شاخصی از تنوع خاک‌ها به حساب آیند و برای ارزیابی نمونه‌برداری خاک مورد توجه قرار گیرند. متغیرهای محیطی شامل ارتفاع، شیب و شاخص خیزی حاصل از مدل رقومی ارتفاع به صورت لایه رستری با تعداد سلول ۳۹۹۳۳۱ (ابعاد ۴۲۱ × ۷۱۱) مورد استفاده قرار گرفتند (شکل ۴). هر یک از متغیرها به چهار چارک تقسیم می‌شوند (جدول ۲). به این ترتیب، فضای هایپرکیوب ۴۳ یا ۶۴ طبقه دارد.

پس از تقسیم فضای متغیر کمکی به چارک‌ها، فضای ویژگی در چهار گروه کلاس‌بندی شد. چارک اول در کلاس صفر (۰)، چارک دوم در کلاس یک (۱)، چارک سوم در کلاس دو (۲) و چارک چهارم در کلاس سه (۳) قرار گرفتند. به این ترتیب فضای هر سه ویژگی شامل کلاس‌های صفر تا سه است و می‌توانند با هم تشکیل یک مربع با سه بعد را بدهند. در نهایت، یک هایپرکیوب با محورهای تشکیل شده از سه متغیر کمکی ارتفاع، شیب و شاخص خیزی تشکیل می‌شود (شکل ۵).

تفسیر عکس‌های هوایی مشخص نمود که طی وقوع مراحل مختلف تکاملی در دره زاینده‌رود تعداد هفت نوع چشم‌انداز اراضی و چهل و شش سطح ژئومورفیک در منطقه مورد مطالعه تشکیل شده است (شکل ۲ و جدول ۱).

تنوع و تعدد سطوح ژئومورفیک در جنوب به سمت مرکز و همچنین در شمال شرق حاکی از فرایندهای متفاوت طبیعی است که منجر به تنوع در منطقه شده است. براساس تعریف، هر سطح ژئومورفیک طی یک فرایند و مقطع زمانی مشخص تشکیل می‌شود، بنابراین تنوع سطوح ژئومورفیک نشان دهنده تنوع فرایندهای هیدرولوژی، ژئومورفولوژی و خاکشناسی در منطقه است (شکل ۲ و جدول ۱). مطالعه شاخص‌های تنوع در منطقه مورد مطالعه توسط تومانیان و همکاران (۱۷) موید تنوع در منطقه است.

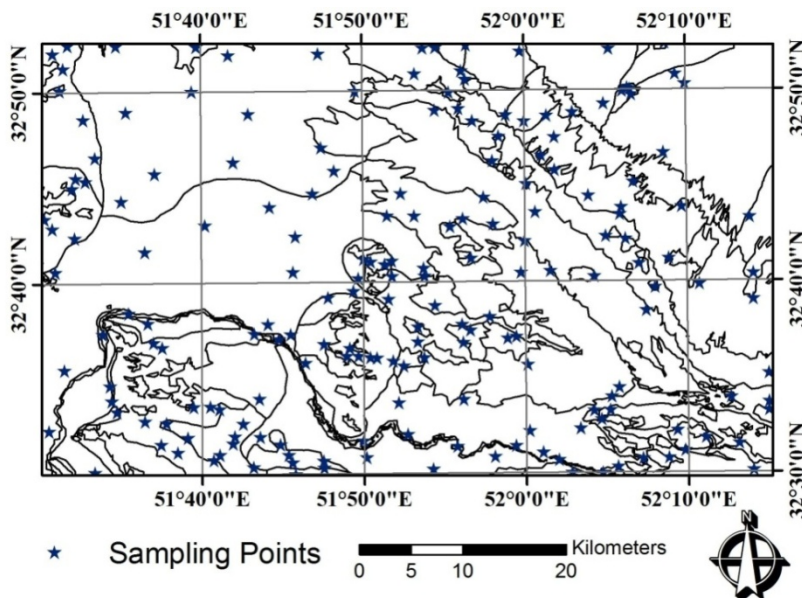
تنوع سطوح ژئومورفیک یا به عبارت دیگر تنوع فرایندهای هیدرولوژی، ژئومورفولوژی و خاکشناسی در واقع نشان دهنده تنوع متغیرهای محیطی در منطقه است. جعفری و همکاران (۱۰) سطوح ژئومورفیک را به عنوان مهم‌ترین عامل تشریح کننده پراکنش کلاس‌های خاک در منطقه خشک زرنده کرمان معرفی کردند. همچنین بیرکلند و همکاران (۱) و گالوسو و همکاران (۶) تاثیر فرایندهای ژئومورفیک را روی توزیع و توسعه خاک نشان دادند. بنابراین نقشه ژئومورفولوژی می‌تواند مبنایی برای نمونه‌برداری هر چه یکنواخت‌تر از منطقه متنوع به حساب آید. شکل ۳ پراکنش نقاط

جدول ۱- تشریح واحدهای ژئومرفیک در منطقه مورد مطالعه

Table 1- Hierarchic description of geomorphic units in the study area.

زمین نما Landscape	فرم اراضی Landform	سنگ شناسی Lithology	سطح ژئومرفیک Geomorphic surface	کد واحد Code
کوه Mountain	رخنمون بریده شده Dissected ridge	سنگ آهک مارلی همراه با شیل و آهک تیره Marly limestone (K4, K2) and shale	سطح سنگی Rock outcrops	Mo 111
		سنگ آهک مارلی Marly limestone (K4, K2)	سطح سنگی Rock outcrops	Mo 121
	پدیمت سنگی Rock pediment	شیل و آهک تیره فرسایش یافته Eroded calcareous and dark shale	پرتگاه سنگی Scarp slope	Mo 211
تپه Hill land	رخنمون بریده شده Dissected ridge	کنگولمرای بازی Basal conglomerate (OMC)	سطحی با شیب مرکب Rolling apex	Hi 111
		شیل و آهک تیره بریده بریده شده همراه با گچ Dissected dark grey shale	سطح سنگی همراه با سیستم زهکشی مشبک Rock outcrops with braided stream	Hi 211
	رخنمون فرسایش یافته Eroded ridge	بقایای شیل Remnant of shale (J)	سطحی با شیب مرکب Braided hill	Hi 311
	تپه های مرتفع سنگدار Rocky high hill			
دامنه Piedmont	پدیمت Pediment	بقایای شیل Remnant of shale (J)	سطحی با شیب مرکب Apical part, rocky	Pi 111
	فن دلتا Fan delta	آبرفت دامنه ای جدید Quaternary alluvium	دلتا با شبکه زهکشی واگرا Outwash sediment finer and white	Pi 211
			دلتای دانه درشت Outwash sediment (coarser)	Pi 212
	فن بادبزی شکل Alluvial fan	آبرفت آهک فرامینفرال دار و کنگولمرای بازی Alluvium of OM, OMC	قسمت بالایی Apical part	Pi 311
		آبرفت شیل و آهک تیره رنگ Alluvium of dark grey shale	قسمت های بالایی همراه با شیب مرکب Apical part with complex slope	Pi 321
		آبرفت سنگ آهک مارلی Alluvium of marly limestone	سطحی با شیب مرکب Slightly dissected foot slope	Pi 331
			سطحی با شیب مرکب، کشت شده Moderately flat, cultivated	Pi 332
		آبرفت سنگ آهک های مختلف Alluvium of limestone	فن فعال Active fan	Pi 341
	فن های متصل Bahada	آبرفت آهک و کنگولمرای بازی و مواد آذرینی Alluvium of OM, OMC, Ev	قسمت میانی Middle part	Pi 411
		آبرفت اندزیت، گرانودیوریت و آهک Alluvium of andesite, granodiorite	قسمت بالایی Apical part	Pi 421
			قسمت بالایی همراه با شبکه متراکم زهکش Apical part (extremely braided drainage)	Pi 422
		آبرفت آهک فرامینفرال دار Alluvium of foraminifera limestone	قسمت بالایی همراه با شبکه متراکم زهکش Apical part, with dense drainage network	Pi 431
			قسمت میانی Middle part	Pi 432
			قسمت زیرین با شبکه متراکم زهکش Distal part, with dense drainage network	Pi 433
			قسمت زیرین با شبکه متراکم زهکش دانه ریز Distal part with dense drainage network, finer	Pi 434
			قسمت زیرین، آهکدار Distal part calcareous	Pi 435
		آبرفت آهک مارلی و شیل تیره Alluvium of K4, K2, Tn	قسمت میانی با زهکش موازی Middle part with parallel drainage pattern	Pi 441
		قسمت میانی با زهکش های کمتر Middle part with less drainage	Pi 442	
		قسمت زیرین با شبکه متراکم زهکش Distal part with dense drainage network	Pi 443	
فن های متصل و بریده شده Dissected old bahada	آبرفت آهک فرامینفرال دار Alluvium of foraminifera limestone	تراس قدیمی، پلاتو های گرده ماهی شکل Palaeoterrace, undulating plateau	Pi 511	
		تراس قدیمی با شبکه متراکم زهکش ها Palaeoterrace, with braided intense network	Pi 512	
فن های متصل قدیمی Old bahada	رسوبات ریزدانه مارلی و گچدار Fine marlygypsiferous sediments	تراس قدیمی، صاف و نمکی Piedmontal terrace, flat, salty fine alluviums	Pi 611	

		آبرفت دانه ریز مارلی	تراس قدیمی قسمت زیرین	Pi 621
		Fine marly alluvium	Piedmontal terrace, distal part, fine alluviums	
	فن های متصل گرده ماهی	آبرفت دانه درشت گچدار	تراس قدیمی، پلاتو های گچی	Pi 711
	Rolling old bahada	Coarse, gypsiferous alluvium	Palaeoterrace, gypsic plateau	
	دشت آبرفتی	آبرفت های رودخانه زاینده رود	تراس های کشت شده	Ap 111
Alluvial plain	Alluvial flat, river terraces	Zayandeh-rud river alluviums	Cultivated terraces	
			تراس های کشت شده و شور شده	Ap 112
			Playa/river terraces, cultivated, salty	
		آبرفت های رودهای قدیمی	میاندره های رودخانه ای	Ap 121
		Old river sediments	Meandering complex facet	
			تراس های قدیمی کشت شده	Ap 122
			Cultivated old river terrace	
	دشت سیلابی	آبرفت های اخیر	رسوبات حاشیه ای رودخانه، کشت شده	Fp 111
Flood plain	Lowest river terrace	Recent alluviums	Channel margin alluvium, cultivated	
			رسوبات حاشیه ای رودخانه، شور و کشت شده	Fp 112
			Channel margin alluvium, cultivated, salty	
	رودخانه	آبرفت های دانه درشت اخیر	آبرفت های داخل رودخانه	Ri 111
River	River sediments	Recent gravelly alluviums	Channel sediments	
	پلایا	رسوبات آبرفتی-لاگونی دانه ریز، شدیداً شور و گچی	زون مرطوب، صاف، شور، کشت شده	pl 111
Playa	Segzi basin	Alluvio-lagoony fine sediments	Wet zone, flat, salty, cultivated	
			زون مرطوب، صاف، خیلی شور	pl 112
			Wet zone, flat, very salty	
			پهنه رسی نرم، قلیایی، با زه آب بالا	pl 113
			Soft clay flat, with drained ground water	
			پهنه رسی نرم، گچدار، شدیداً شور	pl 114
			Soft clay flat, gypsiferous, extremely salty	
	گودی برخوار	آبرفت های دانه ریز، کمی شور	پهنه رسی، کشت شده	pl 211
	Borkhar basin	Alluvial fine sediments, slightly salty	Soft clay flat, cultivated	
	گودی مرغ	رسوبات آبرفتی-لاگونی دانه ریز و گچی	اراضی پف کرده، لاگونی، گچدار	pl 311
	Margh basin	Alluvio-lagoony fine sediments	Puffy ground, lagoony, gypsiferous	
	گودی جرقویه	رسوبات آبرفتی-لاگونی دانه ریز، شدیداً شور و گچی	پهنه رسی، کشت شده	pl 411
	Jarghuye basin	Alluvial fine sediments, salty	Soft clay flat, cultivated	



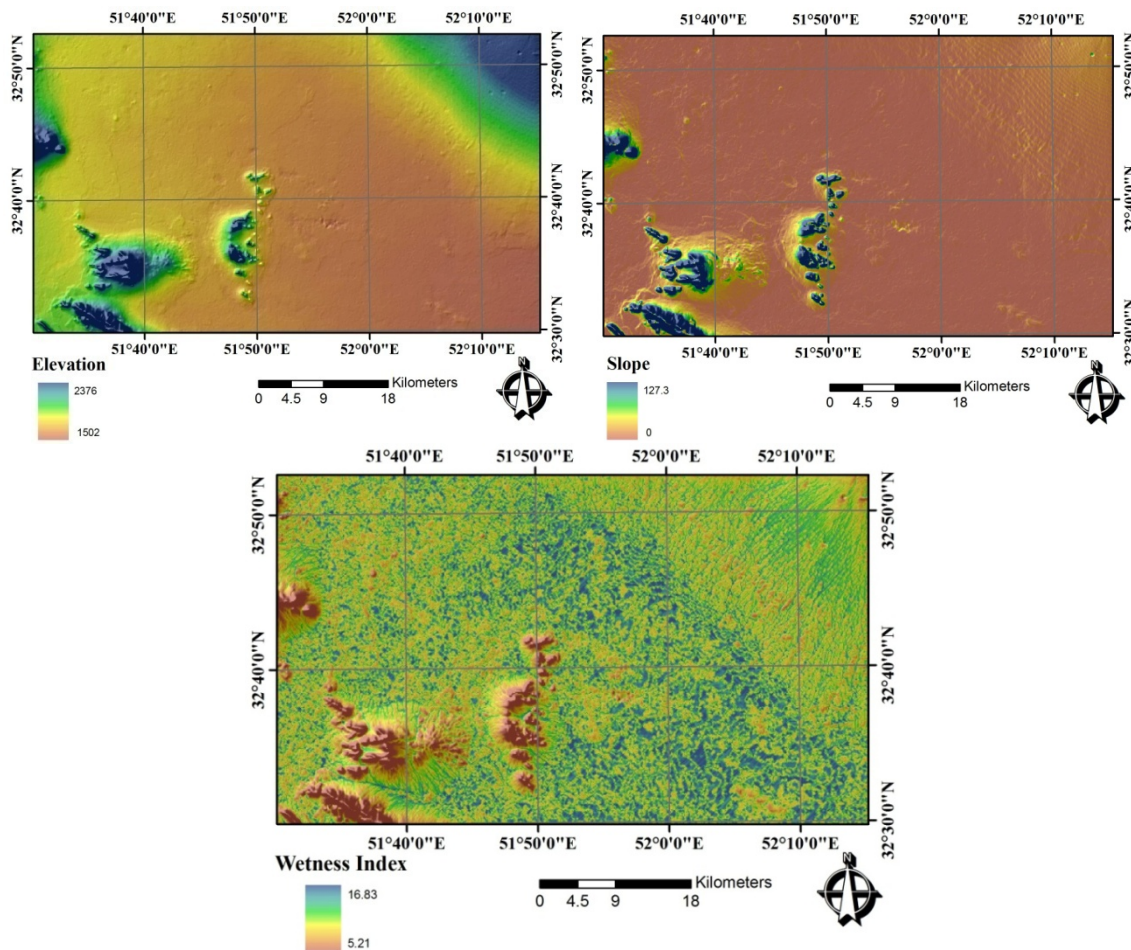
شکل ۳- پراکنش نقاط نمونه‌برداری براساس سطوح ژئومرفیک
Figure 3- Sampling points on geomorphology map

کاربرد شبکه هایپیرکیوب یکی از شاخص‌هایی که می‌توان از الگوریتم (ارزیابی هایپیرکیوب نمونه‌برداری خاک) به دست آورد، شاخص متغیر کمکی (Covariate

در هر طبقه است. این شاخص طبق فرمول ارائه شده در بخش مواد و روش ها از نسبت تعداد سلول‌ها در هر طبقه (Ms) به تعداد متوسط سلول‌ها در هر طبقه (M_{-s}) به دست می‌آید. ۴۶۷۷

با برخی دیگر متراکم تر هستند. طبقات با بیش ترین تراکم متغیر در قسمت‌هایی از منطقه قرار دارد که بیش ترین تغییرات یا تنوع فرآیندی مشاهده می‌شود دقیقاً جاهایی که نقشه ژئومرفولوژی دارای بیش ترین تقسیم‌بندی است.

سلول به طور متوسط در هر طبقه به دست آمد. افزایش شاخص متغیر نشان‌دهنده افزایش تراکم و تغییرپذیری متغیر کمکی است که در این صورت باید تعداد نمونه‌ها هم افزایش یابد. نقشه شاخص متغیر کمکی در شکل ۶ نشان داده شده است. این نقشه الگوی تغییرپذیری متغیر کمکی را نشان می‌دهد. مقادیر شاخص متغیر کمکی از ۰/۰۴۵ تا ۵/۹۵ تغییر می‌کند. این بدین معنی است که برخی طبقات در مقایسه



شکل ۴- متغیرهای محیطی شامل ارتفاع، شیب و شاخص خیسگی
Figure 4- Environmental variables: Elevation, slope and wetness index

جدول ۲- تقسیم فضای ویژگی به چارک‌ها

Table 2- Division of feature space to quartiles (Q)

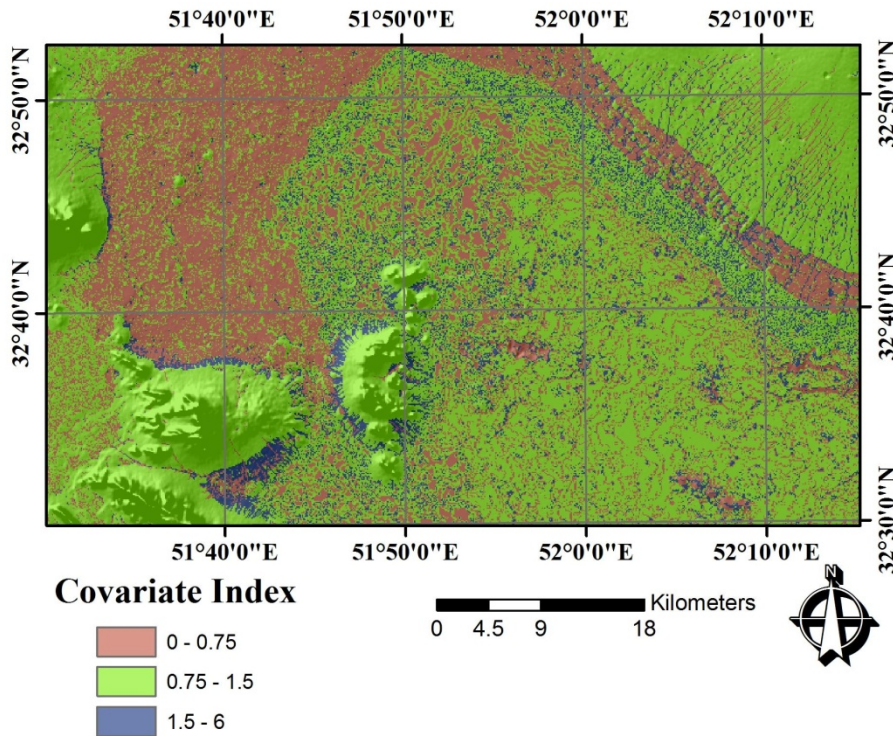
چارک اول (>۲۵%) (Q1: <25%)	چارک دوم (۲۵-۵۰%) (Q2: 25-50%)	چارک سوم (۵۰-۷۵%) (Q3: 50-75%)	چارک چهارم (۷۵-۱۰۰%) (Q4: 75-100%)	متغیر کمکی (covariate)
1533	1560	1593	2376	ارتفاع (متر) (Elevation)
0.2	0.5	1.2	127.3	شیب (%) (Slope, %)
10.21	10.89	12.14	16.83	شاخص خیسگی (wetness index)

(الف) wetness = 0	wetness = 0																																																												
<table border="0"> <tr><td colspan="5" style="text-align: center;">slope</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">dem</td><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">3</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">6</td><td style="text-align: center;">3</td><td style="text-align: center;">0</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">3</td><td style="text-align: center;">3</td><td style="text-align: center;">3</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">4</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">3</td><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">16</td></tr> </table>	slope					dem	0	1	2	3	0	1	6	3	0	1	0	3	3	3	2	1	2	1	4	3	0	1	2	16	<table border="0"> <tr><td colspan="5" style="text-align: center;">slope</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">dem</td><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">3</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">0</td><td style="text-align: center;">1686</td><td style="text-align: center;">3128</td><td style="text-align: center;">3055</td><td style="text-align: center;">1310</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">1</td><td style="text-align: center;">1116</td><td style="text-align: center;">2757</td><td style="text-align: center;">5505</td><td style="text-align: center;">3290</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">2</td><td style="text-align: center;">1540</td><td style="text-align: center;">3844</td><td style="text-align: center;">7764</td><td style="text-align: center;">7506</td></tr> <tr><td style="text-align: center;">3</td><td style="text-align: center;">470</td><td style="text-align: center;">1251</td><td style="text-align: center;">3692</td><td style="text-align: center;">27882</td></tr> </table>	slope					dem	0	1	2	3	0	1686	3128	3055	1310	1	1116	2757	5505	3290	2	1540	3844	7764	7506	3	470	1251	3692	27882
slope																																																													
dem	0	1	2	3																																																									
0	1	6	3	0																																																									
1	0	3	3	3																																																									
2	1	2	1	4																																																									
3	0	1	2	16																																																									
slope																																																													
dem	0	1	2	3																																																									
0	1686	3128	3055	1310																																																									
1	1116	2757	5505	3290																																																									
2	1540	3844	7764	7506																																																									
3	470	1251	3692	27882																																																									

تعداد سلول در یک طبقه (Number of cell in one stratum) تعداد نمونه در یک طبقه (Number of sample in one stratum)

شکل ۵ - شبکه هایپربکیوب با تعداد نمونه (الف) و تعداد سلول (ب) در هر طبقه

Figure 5- Hypercube grid with number of cell (a) and of sample (b) in each stratum



شکل ۶ - شاخص متغیر کمکی طبقات هایپربکیوب در منطقه مورد مطالعه

Figure 6- Covariate index of the hypercube strata in the study area

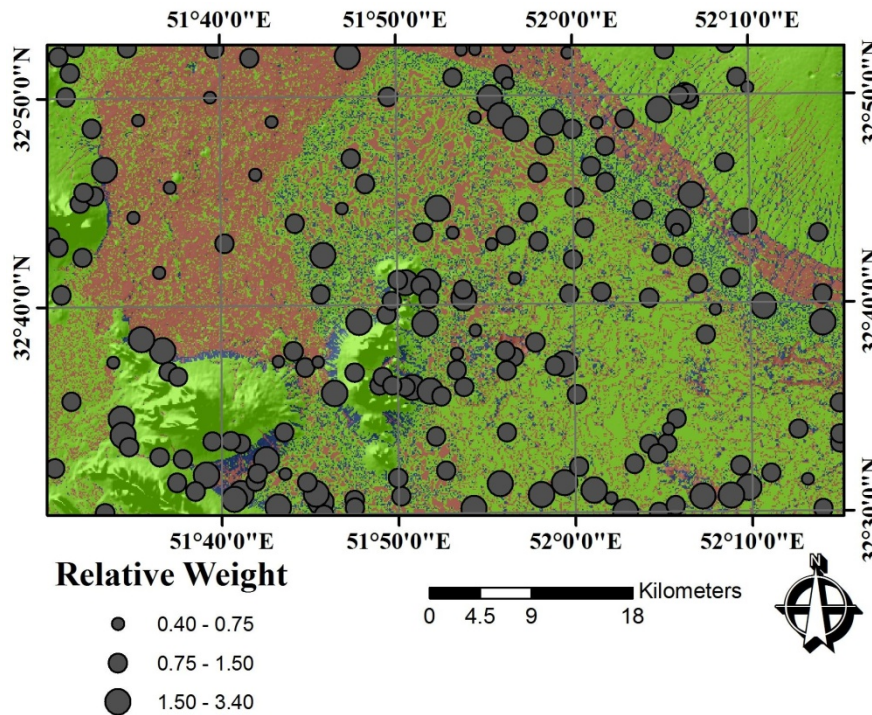
می‌شوند. ثالثاً تغییرپذیری یک منطقه خشک بسیار بیش‌تر از آن است که در ظاهر مشخص شود و این تنها با عملیات میدانی و صحرایی قابل تشخیص است. بنابراین جزء لاینفک پروژه‌های نقشه‌برداری و شناسایی خاک، عملیات صحرایی و میدانی است که منجر به نمونه‌برداری دقیق‌تر برای برنامه‌های آینده همچون نقشه‌برداری رقومی خاک می‌شود.

وزن نسبی واحدهای نمونه‌برداری در هر طبقه، نسبت بین تراکم مشاهدات (ns/n) و تعداد سلول‌های متغیر کمکی (Ms/r) در هر طبقه است. اگر نسبت تراکم مشاهدات به اِزاء تعداد سلول‌های متغیر کمکی بالا باشد، بنابراین وزن نسبی کاهش می‌یابد و این بدین معنی است

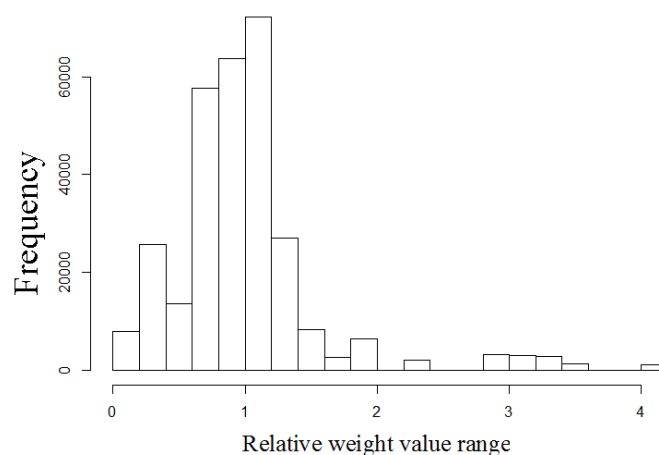
در شکل ۶ بیش‌ترین تراکم کواریته‌ها در جنوب به سمت مرکز مشاهده می‌شود که دقیقاً با تغییرات سطوح ژئومرفیک در نقشه ژئومرفولوژی هم‌خوانی دارد (شکل ۲). در حالی که در نقشه‌های رقومی ارتفاع و شیب در چنین قسمت‌هایی تغییرات مشاهده نمی‌شود اما در نقشه شاخص رطوبتی تغییرپذیری این قسمت‌ها منعکس شده است (شکل ۴). این نتایج نشان می‌دهد اولاً لحاظ کردن فرایندهای ژئومرفولوژی در طراحی نمونه‌برداری در منطقه خشک بسیار مفید و موثر است و ثانیاً پارامترهای ارتفاع و شیب به صورت نیروی محرک فرایندهای هیدرولوژی و ژئومرفولوژی عمل می‌کنند و تغییرات فضایی سایر پارامترهای سرزمین را در فضای جغرافیایی کوچک منجر

بالای شاخص متغیر کمکی مشاهده می‌شود (شکل ۷). در واقع جمع‌آوری نمونه در مناطق با تغییرپذیری شدید متغیرهای کمکی سخت و مشکل است. همچنین مناطق با نمونه‌برداری کم در اغلب موارد توسط مناطق با نمونه‌برداری مناسب احاطه شده است (شکل ۷). بنابراین با توجه به شاخص‌های محاسبه شده، طرح نمونه‌برداری طبقه‌بندی هدفمند یک طرح نمونه‌برداری مناسب است و به خوبی توانسته تغییرات منطقه را پوشش دهد.

که در این منطقه، نمونه‌برداری بیشتر لازم نیست. به کمک شاخص متغیر کمکی می‌توان توزیع وزن نمونه‌ها را تشریح کرد (شکل ۷). از ۶۴ طبقه تعریف شده، ۹/۴ درصد، نمونه‌برداری بیش از حد، ۶۰/۲ درصد نمونه‌برداری مناسب و ۳۰/۴ درصد نمونه‌برداری ناکافی و کم را نشان می‌دهند. نمونه‌برداری بیش از حد در مناطقی دیده می‌شود که تراکم شاخص متغیر کمکی کاهش می‌یابد در حالیکه نمونه‌برداری کم در مناطق با تراکم و تغییرپذیری



شکل ۷- وزن نسبی واحدهای نمونه‌برداری
Figure 7- The relative weight of sampling units



شکل ۸- توزیع وزن‌های نسبی واحدهای نمونه‌برداری
Figure 8- Distribution of the relative weights of sampling units

داده شده است. وزن‌های نسبی بالا دارای فراوانی کمی هستند که خود گواه نمونه‌برداری کم و نیاز به نمونه‌برداری مجدد می‌باشد. همچنین در برخی از وزن‌ها هیچگونه نمونه‌ای وجود ندارد. از ۶۴ طبقه، ۱۴ طبقه آن خالی از نمونه‌برداری هستند. بنابراین اگر قصد افزایش تعداد نمونه‌ها را داریم بهتر است در طبقات خالی نمونه‌برداری انجام شود.

نتیجه‌گیری کلی

در این مطالعه، روش هایپرکیوب لاتین به کمک متغیرهای محیطی برای ارزیابی کیفیت نمونه‌های خاک حاصل از نمونه‌برداری طبقه‌بندی شده هدفمند استفاده گردید. مزیت اصلی روش مربوطه این است که نمونه‌های خاک بر طبق تراکم متغیرهای محیطی در فضای ویژگی و به عبارتی تغییرپذیری خاک توزیع می‌یابند. براساس روش بکار گرفته شده، امکان افزایش واحدهای نمونه‌برداری جدید به منظور پوشش کامل فضای ویژگی در قسمت‌های نمونه‌برداری نشده یا کم نمونه‌برداری شده، وجود دارد. الگوریتم ارزیابی هایپرکیوب نمونه‌برداری خاک، طرح نمونه‌برداری طبقه‌بندی هدفمند را که برپایه مطالعات صحرائی و تجربیات کارشناس پیاده گردیده، مفید و مناسب ارزیابی نمود. از کاربرد الگوریتم مربوطه برای هر تعداد متغیر محیطی و همچنین در هر منطقه‌ای را می‌توان از مزایای آن برشمرد.

شکل ۷ نشان می‌دهد مناطق با نمونه‌برداری زیاد در اغلب موارد در مناطق با تغییرپذیری کم شاخص متغیر کمکی قرار گرفته حتی در مناطق شدیداً متغیر، ناحیه با نمونه‌برداری زیاد در مناطقی قرار گرفته که تغییرپذیری متغیر کمکی کم است. در حالیکه کری و همکاران (۳) مشاهده کردند که نمونه‌برداری زیاد در مناطق با تغییرپذیری شدید متغیرهای کمکی هم قرار گرفتند و علت آن را نمونه‌برداری منظم شبکه‌ای بیان کردند که براساس تنوع متغیرهای محیطی پیاده نشده است.

در این مطالعه طرح نمونه‌برداری طبقه‌بندی هدفمند براساس سطوح ژئومرفیک در نقشه ژئومرفولوژی طراحی شده است و نقشه ژئومرفولوژی منطقه به دقت براساس عکس‌های هوایی، نقشه توپوگرافی و نقشه زمین‌شناسی منطقه و با بازدیدهای صحرائی مکرر تهیه شده است. بنابراین طراحی روش نمونه‌برداری توسط یک کارشناس همانقدر می‌تواند دقیق باشد که یک نرم‌افزار کامپیوتری سلول به سلول (مانند روش نمونه‌برداری لاتین هایپرکیوب) بررسی و طرح نمونه‌برداری را ارائه می‌کند. در مقابل مزایای سرعت بالا و صرف وقت کمتر روش کامپیوتری، روش کارشناسی به واقعیت نزدیک‌تر است. به این ترتیب اگر قصد استفاده از این داده‌های خاک در نقشه‌برداری رقومی خاک داریم نتایج نشان می‌دهد طرح نمونه‌برداری طبقه‌بندی هدفمند اجرا شده به خوبی توانسته تغییرات منطقه را برداشت کند.

توزیع وزن‌های نسبی واحدهای نمونه‌برداری در شکل ۸ نشان

منابع

- 1- Birkeland P.W., Shroba R.R., Burns S.F., Price A.B., and Tonkin P.J. 2006. Integrating soils and geomorphology in mountains - an example from the Front Range of Colorado. *Geomorphology*, 55:329-344.
- 2- Bisbal J., Grimson J., and Bell D. 2005. A formal framework for database sampling. *Information and Software Technology*, 47:819-826.
- 3- Carre F., McBratney A.B., and Minasny B. 2007. Estimation and potential improvement of the quality of legacy soil samples for digital soil mapping. *Geoderma*, 141:1-14.
- 4- Gessler P. E., Chadwick O. A., Chamran F., Althouse L. D., and Holmes K. W. 2000. Modeling soil-landscape and ecosystem properties using terrain attributes. *Soil Science Society of American Journal*, 64:2046-2056.
- 5- Gessler P.E., Moore I.D., McKenzie N.J., and Ryan P.J. 1995. Soil-landscape modeling and spatial prediction of soil attributes. *International Journal of Geographical Information Science*, 9:421-432.
- 6- Golosov V., Sidorchuk A., and Walling D.E. 2008. Nikolay I. Makkaveev and development of fluvial geomorphology in Russia and the former Soviet Union. *Catena*, 73:146-150.
- 7- Hengl T., Rossiter D.G., and Stein A. 2003. Soil sampling strategies for spatial prediction by correlation with auxiliary maps. *Geoderma*, 120:75-93.
- 8- Heuvelink G., Brus D., and de Gruijter J. 2004. Optimisation of sample configurations for digital soil mapping with universal kriging. *Global Workshop on Digital Soil Mapping*, Montpellier, France, September 2004.
- 9- Heuvelink G.B.M., Schoorl M., Veldkamp A., and Pennock D.J. 2006. Space-time Kalman filtering of soil redistribution. *Geoderma*, 133:124-137.
- 10- Jafari A., Finke P.A., Van de Wauw J., Ayoubi S., and Khademi H. 2012. Spatial prediction of USDA- great soil groups in the arid Zarand region, Iran: comparing logistic regression approaches to predict diagnostic horizons and soil types. *European Journal of Soil Science*, 63:284-298.

- 11- McBratney A.B., Mendonça Santos M.L., and Minasny B. 2003. On digital soil mapping. *Geoderma*, 117:3-52.
- 12- McKenzie N.J., and Ryan P.J. 1999. Spatial prediction of soil attributes using terrain analysis. *Geoderma*, 89:67-94.
- 13- Minasny B., and McBratney A.B. 2006. A conditioned Latin hypercube method for sampling in the presence of ancillary information. *Computers and Geosciences*, 32:1378-1388.
- 14- Olaya V. 2004. A gentle introduction to Saga GIS. User manual, The SAGA User Group e.V, Göttingen.
- 15- Simbahan G.G. and Dobermann A. 2006. Sampling optimization based on secondary information and its utilization in soil carbon mapping. *Geoderma*, 133:345-362.
- 16- Soil Survey Staff. 2003. Keys to Soil Taxonomy, Ninth edition, NRCS, USDA.
- 17- Toomanian N., Jalalian A., Khademi H., KarimianEghbal M., and Papritz A. 2006. Pedodiversity and pedogenesis in Zayandeh-rud Valley, Central Iran. *Geomorphology*, 81:376-393.
- 18- Vanclay J.K., Skovsgaard J.P., and Hansen C.P. 1995. Assessing the quality of permanent sample plot databases for growth modeling in forest plantations. *Forest Ecology and Management*, 71:177-186.
- 19- Visschers R., Finke P.A., and de Gruijter J.J. 2007. A soil sampling program for the Netherlands. *Geoderma*, 139:60-72.

Using Environmental Variables for Studying of the Quality of Sampling in Soil Mapping

A. Jafari^{1*} - Norair Toomanian² - R. Taghizadeh Mehrjerdi³

Received: 21-10-2013

Accepted: 10-11-2014

Introduction: Methods of soil survey are generally empirical and based on the mental development of the surveyor, correlating soil with underlying geology, landforms, vegetation and air-photo interpretation. Since there are no statistical criteria for traditional soil sampling; this may lead to bias in the areas being sampled. In digital soil mapping, soil samples may be used to elaborate quantitative relationships or models between soil attributes and soil covariates. Because the relationships are based on the soil observations, the quality of the resulting soil map depends also on the soil observation quality. An appropriate sampling design for digital soil mapping depends on how much data is available and where the data is located. Some statistical methods have been developed for optimizing data sampling for soil surveys. Some of these methods deal with the use of ancillary information. The purpose of this study was to evaluate the quality of sampling of existing data.

Materials and Methods: The study area is located in the central basin of the Iranian plateau (Figure 1). The geologic infrastructure of the area is mainly Cretaceous limestone, Mesozoic shale and sandstone. Air photo interpretation (API) was used to differentiate geomorphic patterns based on their formation processes, general structure and morphometry. The patterns were differentiated through a nested geomorphic hierarchy (Fig. 2). A four-level geomorphic hierarchy is used to breakdown the complexity of different landscapes of the study area. In the lower level of the hierarchy, the geomorphic surfaces, which were formed by a unique process during a specific geologic time, were defined. A stratified sampling scheme was designed based on geomorphic mapping. In the stratified simple random sampling, the area was divided into sub-areas referred to as strata based on geomorphic surfaces, and within each stratum, sampling locations were randomly selected (Figure 2). This resulted in 191 profiles, which were then described, sampled, analyzed and classified according to the USDA soil classification system (16). The basic rationale is to set up a hypercube, the axes of which are the quantiles of rasters of environmental covariates, e.g., digital elevation model. Sampling evaluation was made using the HELS algorithm. This algorithm was written based on the study of Carre et al., 2007 (3) and run in R.

Results and Discussion: The covariate dataset is represented by elevation, slope and wetness index (Table 2). All data layers were interpolated to a common grid of 30 m resolution. The size of the raster layer is 421 by 711 grid cells. Each of the three covariates is divided into four quantiles (Table 2). The hypercube character space has 4^3 , i.e. 64 strata (Figure 5). The average number of grid cells within each stratum is therefore 4677 grid cells. The map of the covariate index (Figure 6) shows some patterns representative of the covariate variability. The values of the covariate index range between 0.0045 and 5.95. This means that some strata are very dense compared to others. This index allows us to explain if high or low relative weight of the sampling units (see below) is due to soil sampling or covariate density. The strata with the highest density are in the areas with high geomorphology diversity. It means that geomorphology processes can cause the diversity and variability and it is in line with the geomorphology map (Figure 2). Of the 64 strata, 30.4% represent under-sampling, 60.2% represent adequate sampling and 9.4% represent over-sampling. Regarding the covariate index, most of the under-sampling appears in the high covariate index, where soil covariates are then highly variable. Actually, it is difficult to collect field samples in these highly variable areas (Figure 7). Also, most of the over-sampling was observed in areas with low covariate index (Figure 7). We calculated the weights of all the sampling units and showed the results in Figure 8. One 64 strata out of 16 were empty of legacy sample units. Therefore, if we are going to increase the number of samples, it is better to take samples from the empty strata.

Conclusion: Since, we assume that soil attributes to be mapped can be predicted by the environmental covariates, our estimation of the sample units is based on the covariates. Then, the results are very dependent on the covariates (number and spatial resolution of the covariates and the quality of their measurement or

1- Assistant Professor of Soil Science Department, College of Agriculture, Shahid Bahonar University of Kerman
(*- Corresponding Author Email: a.jafari@uk.ac.ir)

2- Assistant Professor, Soil and Water Research Division, Agricultural Research Center. Amir Hamzeh Town, Isfahan

3- Assistant Professor, College of Agriculture and Natural Resources, Ardakan University

description). Hypercube sampling provides the means to evaluate adequacy of sampling units according to the soil covariates. The main advantage of such a method is that all the sample units can be estimated according to their density in the feature space that represents soil variability. From the results, it is possible to add new sampling units in order to cover the whole feature space. Thus, in case some parts are missing, we can enhance some parts of the feature space that appear to be under-sampled.

Keywords: Environmental variables, Latin hypercube, Soil sampling, Soil survey