



## ارتباط خصوصیات خاک در سطوح مختلف ژئومورفیک با تغییرات مکانی آرسنیک خاک (مطالعه موردی: منطقه بیجار، استان کردستان)

\***كمال نبی اللهی<sup>۱</sup>، احمد حیدری<sup>۲</sup>، نورایر تومنیان<sup>۳</sup> و غلامرضا ثوابی<sup>۴</sup>**

<sup>۱</sup>استادیار گروه مهندسی علوم خاک، دانشگاه کردستان، <sup>۲</sup>دانشیار گروه مهندسی علوم خاک، دانشگاه تهران،

<sup>۳</sup>استادیار مرکز تحقیقات کشاورزی و منابع طبیعی اصفهان، <sup>۴</sup>استاد گروه مهندسی علوم خاک، دانشگاه تهران

تاریخ دریافت: ۹۰/۱۲/۱۸؛ تاریخ پذیرش: ۹۲/۳/۲۷

### چکیده

به منظور بررسی منابع آلودگی و ارزیابی نقش خصوصیات خاک در سطوح مختلف ژئومورفوژئیکی اراضی بر توزیع مکانی آرسنیک خاک در منطقه بیجار، ۸۳ نیم رخ براساس واحدهای ژئوپدولوژی انتخاب و ۲۲۷ نمونه خاک و ۲۰ نمونه آب جمع‌آوری شدند. سپس آزمایش‌های فیزیکی و شیمیایی معمول، اکسیدهای آهن و مقدار آرسنیک کل خاک اندازه‌گیری شدند. برای ارزیابی پتانسیل آلودگی آرسنیک در منطقه خطر احتمالی آن با استفاده از کریجینگ شاخص محاسبه شد. غلظت آرسنیک خاک سطحی از نظر آماری همبستگی معنی‌داری را با رس (۰/۷۷)، شن (۰/۴۵)، سیلت (۰/۶۸)، سیلت (۰/۶۵) و اکسیدهای آهن (۰/۶۵) در سطح ۱ درصد نشان داد. غلظت آرسنیک خاک زیرین نیز همبستگی مشابهی را با خصوصیات خاک نشان داد. تفاوت‌های معنی‌داری میان درصد رس، اکسیدهای آهن، ظرفیت تبادل کاتیونی و آرسنیک خاک در لندرهم‌های منشاء آرسنیک با سنگ‌های آذرین غنی از آهن و گل‌سنگ در مقایسه با سایر لندرهم‌ها مشاهده گردید. مقدار آرسنیک نمونه‌های آب در لندرهم‌های واقع در بالادست لندرهم‌های منشاء آرسنیک کمتر از حد مجاز استاندارد جهانی WHO و EPA بودند و در لندرهم‌های پایین‌دست لندرهم‌های منشاء آرسنیک بیشتر (۰/۱۳۰) برابر حد مجاز استاندارد جهانی بودند. براساس نتایج به دست آمده آرسنیک به در اثر فرایندهای فرسایش-رسوب یا صورت محلول از منابع آرسنیک (لندرهم‌های منشاء آرسنیک با سنگ‌های آذرین غنی از آهن و گل‌سنگ) به مکان‌های پست‌تر منتقل شده است که نتایج کریجینگ شاخص هم این احتمال را تأیید نمود. خاک‌های با چنین غلظت‌های آرسنیک ممکن است برای انسان و اکوسیستم خطرناک باشند.

**واژه‌های کلیدی:** آرسنیک، بیجار، کریجینگ، ژئوپدولوژی

\* مسئول مکاتبه: [nabiollahy\\_k@yahoo.com](mailto:nabiollahy_k@yahoo.com)

**مقدمه**

وجود فلزات سنگین در منابع آب و خاک یکی از عوامل محدودکننده استفاده از این منابع می‌باشد. عنصر آرسنیک از عناصر بسیار سمی می‌باشد که در برخی از نقاط جهان مشکلات زیست محیطی و بهداشتی زیادی را به وجود آورده است. آرسنیک به عنوان یک عامل سرطان‌زا نیز شناخته شده است (مسکولات، ۲۰۰۰). جذب آرسنیک از خاک‌های آلوده توسط گیاهان باعث ورود آن به زنجیره غذایی و در نهایت به بدن انسان می‌شود (لیو و همکاران، ۲۰۰۵). یافته‌های جدید در ارتباط با سمیت‌های انسانی و محیطی آرسنیک (جین و علی، ۲۰۰۰) و آثار سوء‌الولدگی آرسنیک در مناطقی هم‌چون آرژانتین، بنگلادش، شیلی، چین، مکزیک، هند، تایلند، تایوان و ویتنام باعث شده است که به بررسی منابع آرسنیک و چگونگی جایه‌جایی آن در اکوسیستم‌ها توجه بیشتری شود (پلنت و همکاران، ۲۰۰۴). اکسیدهای مهم و به طور عمده اکسیدهای آهن، حرکت و غلظت آرسنیک در محیط‌های طبیعی را در درازمدت کنترل می‌کنند (سمدلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲). اکسی-هیدرواکسیدهای آبدار آهن در دامنه اسیدیته ۷-۱۰ (متوسط ۸/۵) دارای بار الکتریکی صفر می‌باشند (کینیبورگ و همکاران، ۱۹۷۶). اسیدیته بالاتر باعث ایجاد بار منفی و اسیدیته کم‌تر باعث افزایش بار مثبت در سطوح این ترکیبات می‌شود. اسیدیته متداول در خاک معمولاً کم‌تر از اسیدیته آستانه (۸/۵) است و انتظار می‌رود سطح اکسیدهای آهن دارای بار مثبت باشند که در این صورت برای جذب اکسی‌آనیون‌های آرسنیک در محلول خاک توانا هستند (پولمیو و همکاران، ۱۹۸۲). تمایل قوی آرسنیک در جذب آهن به صورت کمپلکس‌های دودنده از درون کره‌ای قابل توضیح است (میتسو، ۲۰۰۶). تعدادی از پژوهش‌گران گزارش داده‌اند که رابطه مهمی بین محتوای رس و تراکم آرسنیک در محلول خاک برقرار است، در خاک‌های اسیدی که رس‌ها دارای بار مثبت هستند، جذب آرسنیک چشم‌گیر می‌باشد. از طرف دیگر هیدرواکسیدهای آهن به طور عمده در خاک‌های رسی (کم‌تر از ۲ میکرومتر) دیده می‌شوند که نسبت به خاک‌های شنی دارای ظرفیت بیشتری برای نگهداری آرسنیک هستند (ماهیمایاراجا و همکاران، ۲۰۰۵). در ارتباط با برهم‌کنش کربنات کلسیم و آرسنیک نظریات متفاوتی توسط پژوهش‌گران ذکر شده است. بین محتوای کربنات کلسیم و جذب آرسنیک در رسوبات همبستگی وجود دارد. پولمیو و همکاران (۱۹۸۲) به این نتیجه رسیدند که اکسیدهای آهن، تراکم آرسنیک در خاک را کنترل می‌کنند و هیچ‌گونه رابطه و همبستگی میان میزان آهک و جذب آرسنیک

در خاک وجود ندارد. چرا که کربنات‌ها توسط اکسیدهای آهن و آلومینیوم پوشانده می‌شوند (مجدى و دونالد، ۲۰۰۱). جذب آرسنیک معمولاً با کاهش اسیدیته خاک افزایش می‌باید (ماهیمایراجا و همکاران، ۲۰۰۵). تحرک و سمیت آرسنیک در خاک‌ها به طور قابل توجهی توسط حضور آنیون‌های رقیب مانند فسفات، کلر، بی‌کربنات و سولفات که با آرسنیک برای اشغال محل‌های جذب رقابت می‌کنند تحت تأثیر قرار می‌گیرد (اسمیت و همکاران، ۲۰۰۲).

مقدار فلزات سنگین، تحت تأثیر عواملی مانند فعالیت‌های انسان، نوع کاربری، کاربرد علف‌کش‌ها و... نیز می‌باشد. علاوه بر فعالیت‌های کشاورزی، تغییرات طبیعی در مقادیر فلزات خاکی می‌تواند ناشی از مواد مادری مختلف باشد (اسکولین و همکاران، ۲۰۰۷). مقادیر طبیعی فلزات سنگین در خاک در نواحی با مواد مادری متفاوت تغییرپذیری زیادی نشان می‌دهند (آناوار و همکاران، ۲۰۰۶). در نواحی با سنگ‌شناسی متفاوت مقادیر طبیعی فلزات سنگین در خاک تغییرپذیری زیادی نشان می‌دهند که توسط مواد مادری کنترل می‌شوند (آناوار و همکاران، ۲۰۰۶). آرسنیک عنصر نادری است که حدود پنج هزارم درصد پوسته زمین را تشکیل می‌دهد (آدریانو، ۲۰۰۱). غلظت آرسنیک در فسفریت‌ها و رسوبات رسی بیشتر است (دانخر و همکاران، ۲۰۰۲). آرسنیک در برخی از رسوبات احیایی تا غلظت ۳۰۰۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم تجمع می‌یابد و همراه با هیدروکسید و سولفید آهن در سنگ‌های رسوبی یافت می‌شود (کیم و همکاران، ۲۰۰۹). غلظت آرسنیک در سنگ‌های آذرین معمولاً کم است. اگرچه میانگین  $1/5$  میلی‌گرم بر کیلوگرم برای کل سنگ‌های آذرین ارایه شده است اما معمولاً کمی بیشتر (کمتر از  $5$  میلی‌گرم بر کیلوگرم) از این مقدارند و در مورد شیشه‌های آتشفسانی تا حدی بیشتر ( $5/9$  میلی‌گرم بر کیلوگرم) گزارش شده است (سمدلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲).

یکی از مشکلات اصلی در ارزیابی وضعیت آلدگی یک منطقه نداشتن امکان نمونه‌برداری از تمامی نقاط می‌باشد. به این منظور استفاده از راهکار مناسب برای تعیین نتایج به دست آمده از نقاط اندازه‌گیری شده به سایر نقاط و تهیه نقشه آلدگی توصیه می‌گردد (ایساک و سریواستاوا، ۱۹۸۹). زمین‌آمار از ابزارهای بسیار مفید برای بررسی توزیع مکانی آلاینده‌ها و پایش آن‌ها، تشخیص نقاط در معرض خطر آلدگی و مناطق بدون آلدگی می‌باشد (بورگوس و همکاران، ۲۰۰۶). در سال‌های اخیر استفاده از روش‌های زمین‌آماری به منظور برآورد خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاک‌ها افزایش یافته است و در دهه اخیر داده‌های به دست آمده از طریق زمین‌آمار نقش مهمی در مطالعه توزیع مکانی

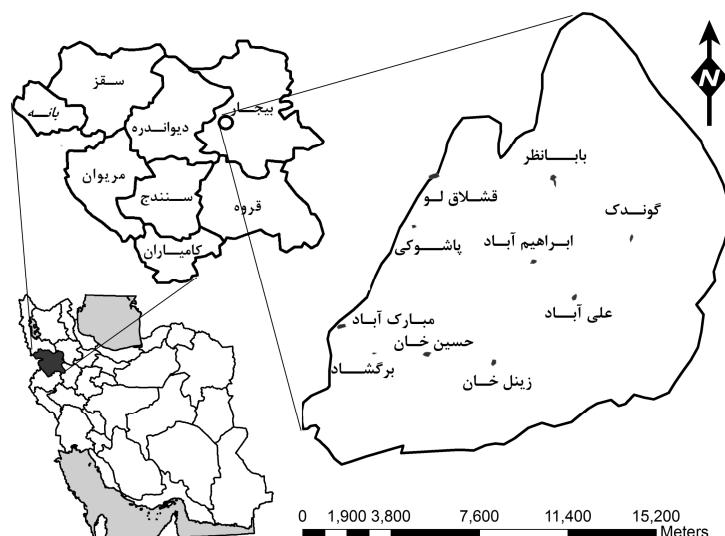
ویژگی‌های خاک داشته‌اند (شی و همکاران، ۲۰۰۸). ریس و همکاران (۲۰۰۵) از کریجینگ شاخص برای تهیه نقشه آلودگی آرسنیک در کوا دوس موروس<sup>۱</sup> پرتوغال استفاده کردند. آستانه سمیت آرسنیک برای محصولات کشاورزی حدود ۴۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم است (ماترا و همکاران، ۲۰۰۵) و حد مجاز اعلام شده در آب آشامیدنی حدود ۱۰ میکروگرم بر لیتر می‌باشد. بررسی‌های محدود صورت گرفته نشان می‌دهد که در برخی از در روستاهای شهرستان بیجار در استان کردستان، غلظت آرسنیک در آب آشامیدنی به بیش از ۱ میلی‌گرم بر لیتر نیز می‌رسد و زخم‌های وسیع پوستی (بیماری قانقاریا<sup>۲</sup>) که ناشی از مصرف آب‌های آلوده به آرسنیک است نیز گزارش شده است (براتی و همکاران، ۲۰۱۰). بنابراین هدف از این پژوهش شناسایی منابع آلاینده و تعیین نقش واحدهای ژئومرفیک (لندرم) بر توزیع مکانی آرسنیک خاک در محدوده مورد مطالعه است.

## مواد و روش‌ها

موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه: به منظور مطالعه و بررسی پارامترهای مؤثر بر توزیع مکانی آرسنیک خاک و استفاده از آن‌ها در شناسایی منابع آلاینده آرسنیک در شهرستان بیجار (روستاهای ابراهیم‌آباد، بابانظر، باشوکی، علی‌آباد و گوندک) منطقه‌ای با وسعت ۲۰۰۰ هکتار واقع در محدوده طول‌های جغرافیایی ۷۰۲۰۲۳ و ۷۱۲۴۸۳ و عرض‌های جغرافیایی ۳۹۵۱۰۵۹ و ۳۹۷۱۰۷۵ در نظر گرفته شد (شکل ۱). منطقه از نظر سنگ‌شناسی شامل تراورتن، مارن، کنگلومرا، سنگ آهک رسی، شیل، سنگ‌های شامل آهن زیاد، گل‌سنگ، سنگ آهک شامل فسیل، تراس‌های قدیمی، رسوبات آبرفتی و گابرو بوده و دارای دو کاربری کشاورزی دیم و مرتع می‌باشد. رژیم رطوبتی و حرارتی خاک در منطقه به ترتیب زریک و مزیک بوده و میانگین بارندگی سالانه ۳۳۳/۴ میلی‌متر و میانگین دمای سالیانه ۱۰/۴۸ می‌باشد.

1- Cova Dos Mouros

2- Gangrene



شکل ۱- موقعیت منطقه مورد مطالعه.

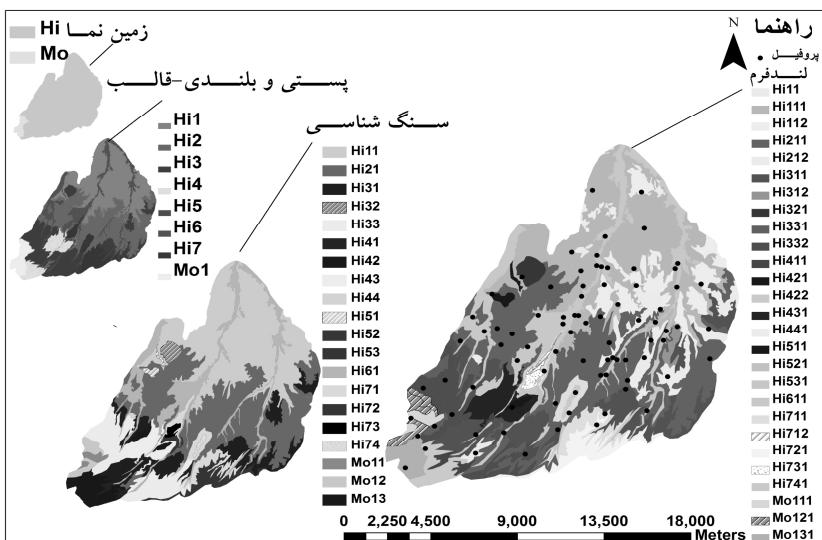
**طراحی نقاط نمونهبرداری:** برای پوشش دادن به همه عوامل کنترل کننده مقدار و توزیع آرسنیک خاک در منطقه مورد مطالعه (زمین‌شناسی، پروسه‌های ژئومرفولوژی، پستی و بلندی اراضی، کاربری و فرایندهای داخلی خاک‌ها) نمونهبرداری با توجه به نقشه ژئومرفولوژی و تفکیک واحدهای اشکال اراضی انجام شد به‌گونه‌ای که شبکه نمونهبرداری متناسب با تنوع واحدهای ژئومورفیک و تنوع خاک‌ها باشد.

**تهیه نقشه ژئوپدولوژی منطقه:** برای تهیه نقشه ژئوپدولوژی از روش تفسیر استریوسکوپی عکس‌های هوایی با مقیاس ۱/۵۰۰۰۰ منطقه و کنترل و اصلاح صحرایی نقشه بدست آمده استفاده گردید. سپس نقشه واحدهای ژئومورفیک را به سامانه جغرافیایی Arc-GIS وارد نموده و تصحیحات هندسی اعمال و زمین مرجع گردید. با تلفیق نقشه‌های زمین‌شناسی، توپوگرافی (مدل رقومی ارتفاع) نقشه درصد شیب و کاربری اراضی نقشه ژئوپدولوژی در ۴ سطح زمین‌نما، پستی و بلندی-قالب (براساس ارتفاع، رسوبی و فرسایش بودن، داشتن رخنمون سنگی و...)، سنگ‌شناسی (براساس زمین‌شناسی) و لندفرم (براساس موقعیت در دامنه شیب، راس، شانه و پای شیب و...)، کاربری تهیه گردید (زینک، ۱۹۸۸) (جدول ۱ و شکل ۲).

## جدول ۱- راهنمای نقشه ژئوپدولوژی منطقه.

نام زمین	پستی بلندی- قالب	سنگ‌شناسی	لندفرم	کد لندفرم
	تپه‌های رسوبی کم ارتفاع (Hi1)	کنگلومرا و مارن (Hi11)	کناره شبیب قله شبیب	Hi111 Hi112
	تپه‌های رسوبی با ارتفاع متوسط (Hi2)	کنگلومرا و مارن (Hi21)	کناره شبیب قله شبیب	Hi211 Hi212
تپه (Hi)		کنگلومرا و مارن (Hi31)	کناره شبیب قله شبیب	Hi311 Hi312
	تپه‌های رسوبی با ارتفاع زیاد (Hi32)	کنگلومرا و سنگ آهک رسی (Hi32)	کناره شبیب	Hi321
		تراس‌های قدیمی (Hi33)	کناره شبیب قله شبیب	Hi331 Hi332
	تپه‌های فرسایش با ارتفاع زیاد (Hi4)	سنگ آهک فسیلی (Hi41)	کناره شبیب	Hi411
		گابرو (Hi42)	کناره شبیب قله شبیب	Hi421 Hi422
		سنگ‌های آذرین غنی از آهن (Hi43)	کناره شبیب	Hi431
		گل‌سنگ (Hi44)	کناره شبیب	Hi441
	تپه‌های فرسایش با ارتفاع متوسط (Hi5)	تراورتن (Hi51)	کناره شبیب	Hi511
		گابرو (Hi52)	کناره شبیب	Hi521
		سنگ‌های آذرین غنی از آهن (Hi53)	کناره شبیب	Hi531
	تراس‌های آبرفتی (Hi6)	آبرفت (Hi61)	تراس‌های مسطح آبرفتی ریزیافت	Hi611
		مسا (Hi7)	پرتگاه قله	Hi711 Hi712
		سنگ آهک رسی (Hi72)	قله شبیب	Hi721
		سنگ‌های آذرین غنی از آهن (Hi73)	قله شبیب	Hi731
		گل‌سنگ (Hi74)	قله شبیب	Hi741
کوه (Mo)	تپه‌های فرسایشی (Mo1)	شیل (Mo11)	کناره شبیب	Mo111
		سنگ آهک (Mo12)	کناره شبیب	Mo121
		گابرو (Mo13)	کناره شبیب	Mo131

زینک، ۱۹۸۸؛ تومنیان و همکاران، ۲۰۰۶.



شکل ۲- نقشه ژئودولوژی منطقه در ۴ سطح زمین نما، پستی و بلندی- قالب، سنگ شناسی و لندفرم (زینک، ۱۹۸۸).

**نمونه برداری میدانی:** شبکه نقاط نمونه برداری براساس تغییرات پارامترهای ذکر شده بر روی نقشه ژئومورفیک طراحی و ۸۳ پروفیل حفر و براساس روش‌های طبقه‌بندی آمریکایی خاک تشریح، نمونه برداری و طبقه‌بندی گردید (شکل ۲). برای هر نقطه مطالعات اطلاعات لازم از جمله محل پروفیل در زمین نما، نوع واحد ژئومورفیک و نوع مواد مادری یادداشت برداری و از افق‌های هر پروفیل نمونه برداری شد.

فرایندهای فعال ژئومرفولوژی و عوارض فرسایش و رسوب تا حد ممکن شناسایی و ثبت شدند. علاوه بر نمونه برداری خاک از پروفیل‌ها ۲۰ نمونه نیز از منابع آب منطقه تهیه شد (شکل ۷ و جدول ۴).

**تجزیه‌های آزمایشگاهی:** بافت خاک به روش هیدرومتری (جی و بودر، ۱۹۸۶)، هدایت الکتریکی و اسیدیتی به روش عصاره گل اشبع (ریچارد، ۱۹۵۴)، ظرفیت تبادل کاتیونی به روش باور (باور و همکاران، ۱۹۵۲)، کربنات کلسیم به روش حجم‌سنگی (اسپارکس و همکاران، ۱۹۹۶)، ماده آلی به روش تیتراسیون (بلک، ۱۹۸۲)، نیکربنات، سولفات و کلر محلول در عصاره اشبع به روش تیتراسیون (ریچارد، ۱۹۵۴)، فسفر قبل جذب به روش اولسن (اولسن، ۱۹۵۴)، اسیدیتی‌های آهن به روش سیترات- دی‌تیونات (اسپارکس و همکاران، ۱۹۹۶)، آرسنیک آب و آرسنیک کل خاک در نمونه‌های خاک پس از هضم به روش آکوا- رژیا<sup>۱</sup> (USEPA، ۱۹۹۶) با استفاده از جذب اتمی کوره گرافیتی<sup>۲</sup> اندازه‌گیری شدند.

1- Aqua Regia

2- GTA 110; Varian Spectra 220

آنالیزهای آماری و زمین‌آماری: محاسبه‌ها و تجزیه و تحلیل‌های زمین‌آماری به‌وسیله نرم‌افزار Arc-GIS 9.3 انجام و نقشه احتمالاتی آرسنیک خاک به روش کریجینگ شاخص براساس شاخص آستانه ۴۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم، که شاخص آستانه آرسنیک خاک برای محصولات کشاورزی است (مجدی و دونالد، ۲۰۰۱) در خاک سطحی و عمقی تهیه گردید. محاسبه‌ها و تجزیه و تحلیل‌های آماری به‌وسیله نرم‌افزار SPSS انجام شد

## نتایج و بحث

تجزیه و تحلیل داده‌ها و وضعیت آرسنیک در خاک: گروه‌های بزرگ موجود در خاک‌های منطقه مورد مطالعه شامل Xerorthents، Calcixerolls، Haploaqueolls، Endoaquolls، Haploxerepts و Calcixercepts می‌باشند. در جدول ۲ خلاصه خصوصیات آماری آرسنیک، ظرفیت تبادل کاتیونی، فسفر قابل وصول، کربن آلی، اسیدیته، کربنات کلسیم، رس، سیلت، شن، اکسیدهای آهن قابل استخراج با سیترات- دی‌تیونات- بی‌کربنات و آنیون‌های محلول خاک سطحی و عمقی آمده است. ضرایب همبستگی آرسنیک با ظرفیت تبادل کاتیونی، رس، سیلت، شن و اکسیدهای آهن در جدول ۳ آمده است. همان‌طورکه ملاحظه می‌شود اکسیدهای آهن، بافت خاک و خصوصیات مرتبط همچون ظرفیت تبادل کاتیونی اثر معنی‌داری را بر روی غلظت آرسنیک در خاک (در سطح احتمال ۱ درصد) نشان می‌دهند. اکسیدهای مهم به‌ویژه اکسیدهای آهن غلظت آرسنیک را در محیط‌های طبیعی برای نشان‌دهنده این است است که آرسنیک بر روی اکسید آهن آبدار جذب یا هم رسوی انجام داده است. این جذب سطحی می‌تواند تمایل زیاد آرسنیک برای پیوند با اکسید آهن را توجیه کند. تمایل زیاد آرسنیک به ایجاد کمپلکس‌های درون‌کره‌ای دودنده‌انه با اکسیدهای آهن موجب همبستگی قوی آن‌ها شده است (میتسو، ۲۰۰۶). جذب سطحی آرسنیک دارای همبستگی مثبتی با درصد رس می‌باشد و خاک‌های رسی که دارای درصد رس بیشتری هستند آرسنیک بیشتری را نسبت به خاک‌های شنی دارای درصد رس کم‌تر نگهداری می‌کنند (ماهیمایراجا و همکاران، ۲۰۰۵). اسیدیته، کربنات کلسیم و آنیون‌های محلول همبستگی معنی‌داری با آرسنیک نشان ندادند. اثرات اسیدیته بر روی جذب سطحی آرسنیک در خاک‌های مختلف متفاوت است و بسته به سرشت سطح کانی‌ها دارد (ماهیمایراجا و همکاران، ۲۰۰۵). نتایج مختلفی توسط پژوهش‌گران در مورد همبستگی مثبتی بین جذب سطحی

رابطه بين جذب سطحي آرسنيك و كربنات كلسيم ارایه شده است. پژوهش‌گران بيان می‌کنند که سطوح كربنات كلسيم توسيط اكسيدهای آهن و آلومنيوم پوشیده شده‌اند (ماترا و همكاران، ۲۰۰۵). در مقابل پولميرو و همكاران (۱۹۸۲) نشان دادند که هيچ‌گونه ارتباطي بين جذب سطحي آرسنيك و درصد كربنات كلسيم وجود ندارد. همچنان تحرك، دسترسی زيسنی و سمیت آرسنيك در خاک‌ها ممکن است به مقدار زیادي تحت تأثیر وجود یون‌های رقیب همچون  $\text{HCO}_3^-$ ,  $\text{SO}_4^{2-}$ ,  $\text{PO}_4^{3-}$  و  $\text{Cl}^-$  باشد (اسمیت و همكاران، ۲۰۰۲). كلاس‌بندی داده‌ها (میانگین غلظت آرسنيك) براساس كلاس‌های بافت خاک تعريف شده مطابق با حدود اندازه ذرات (USDA، ۱۹۹۳) نشان می‌دهد که در مقایسه با سایر كلاس‌های بافتی كلاس بافت رسی دارای بیشترین میزان آرسنيك و كلاس بافت لوم شنی کمترین می‌باشد (شکل ۳). آنگارو و همكاران (۲۰۰۸) نشان دادند که بافت خاک و خصوصیات مرتبط با آن همچون ظرفیت تبادل کاتیونی اثر مشخص و معنی‌داری بر غلظت آرسنيك دارند و ضرایب همبستگی به‌نسبت قوی بین غلظت آرسنيك خاک سطحي و عمقی و درصد رس، شن، سیلت، كربنات كلسيم و CEC به‌دست آوردن. اين ارتباط در بافت‌های شنی، شن لومی، لوم شنی و لوم رسی آرسنيك کمتر از بقیه بود. ناواس و ماچین (۲۰۰۲) دریافتند که نوع خاک بر روی تغییرات بیش‌تر عناصر همچون کروم، مس، آهن و آلومنیوم در خاک‌های منطقه آراغون<sup>۱</sup> مؤثر است.



شکل ۳- میانگین آرسنیک خاک (میلی‌گرم بر کیلوگرم) برای کلاس‌های مختلف بافت خاک (USDA، ۱۹۹۳).

1- Aragon

## جدول ۲ - خصوصیات آماری آرسینک خاک و خصوصیات خاک در خاک سطحی و زیری.

جدول ۳- همبستگی خطی آرسنیک خاک و خصوصیات خاک در خاک سطحی و زیری.

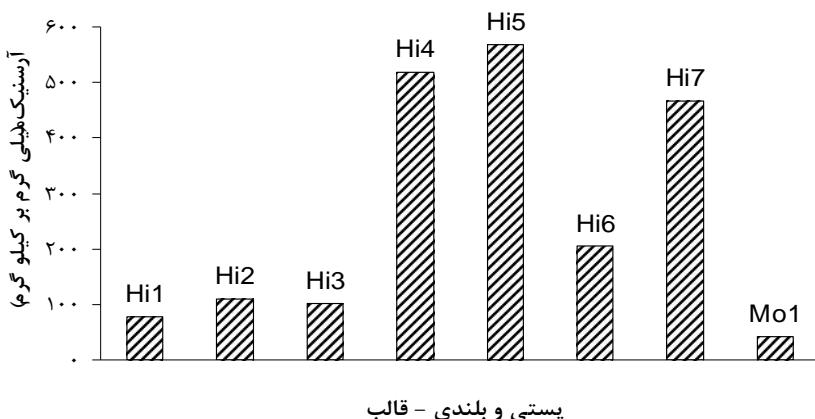
آرسنیک خاک زیرین	آرسنیک خاک سطحی	CEC cmol <sup>+</sup> /kg	اسید آهن	رس	سیلت	شن	(درصد)
							آرسنیک خاک سطحی
۱	۰/۳*	۰/۶۵**	۰/۶۵**	۰/۷۷**	۰/۴۸**	-۰/۴۵**	۰/۴۸**
۱	۰/۳*	۰/۵۶**	۰/۵۵**	۰/۷**	-۰/۴۸**	-۰/۳۹**	۰/۴۸**

\* معنی دار در سطح احتمال ۵ درصد و \*\* معنی دار در سطح احتمال ۱ درصد.

ارتباط بین لندفرمها و توزیع مکانی آرسنیک خاک: در شکل‌های ۴، ۵ و ۶ میانگین غلظت آرسنیک خاک را به ترتیب برای سطوح مختلف پستی و بلندی- قالب، سنگ‌شناسی و لندفرم نشان داده شده است. در سطح پستی و بلندی- قالب تپه‌های فرسایشی با ارتفاع متوسط و زیاد و مساهای (واحدهای Hi5، Hi4 و Hi7 با میانگین غلظت آرسنیک خاک میلی‌گرم بر کیلوگرم > ۴۵۰) در مقایسه با تپه‌های رسوبی کم ارتفاع (واحد Hi1 با میانگین غلظت آرسنیک خاک ۷۷/۸۶ میلی‌گرم بر کیلوگرم)، تپه‌های رسوبی با ارتفاع متوسط (واحد Hi2 با میانگین غلظت آرسنیک خاک ۱۱۰/۶۳ میلی‌گرم بر کیلوگرم)، تپه‌های رسوبی با ارتفاع زیاد (واحد Hi3 با میانگین غلظت آرسنیک خاک ۱۱۰/۰۱ میلی‌گرم بر کیلوگرم)، تراس‌های آبرفتی (واحد Hi6 با میانگین غلظت آرسنیک خاک ۲۰۴/۵۹ میلی‌گرم بر کیلوگرم) و کوههای فرسایشی (واحد Mo1 با میانگین غلظت آرسنیک خاک ۴۱/۵ میلی‌گرم بر کیلوگرم) بیشتر است. در سطح سنگ‌شناسی مساهای و تپه‌های فرسایشی با ارتفاع متوسط و زیاد که دارای سنگ‌های غنی از آهن و گل سنگ هستند (شامل واحدهای Hi43، Hi44، Hi53 و Hi73)، دارای میانگین غلظت آرسنیک خاک زیاد ۱۴۵۰-۱۴۰۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم، تراس‌های آبرفتی، مساهای تپه‌های فرسایشی و رسوبی با ارتفاع کم، متوسط و زیاد که دارای سنگ‌های کنگلومرا و مارن، تراوترن، گابرو، سنگ آهک رسی و آبرفت هستند (شامل واحدهای Hi42، Hi31، Hi21، Hi11، Hi41، Hi32، Hi33، Mo11، Mo12 و Mo13) دارای میانگین غلظت آرسنیک خاک متوسط ۸۰-۲۳۷ میلی‌گرم بر کیلوگرم و کوههای فرسایشی، تپه‌های فرسایشی و رسوبی با ارتفاع متوسط و زیاد که دارای سنگ‌های شیل، سنگ آهک، سنگ آهک فسیلی و تراس‌های قدیمی هستند (شامل واحدهای Hi51، Hi61، Hi71 و Hi72) دارای میانگین غلظت آرسنیک خاک متوجه ۳۰-۵۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم می‌باشند. این نتایج ثابت می‌کنند که روند محلی توزیع آرسنیک خاک در ارتباط با مواد

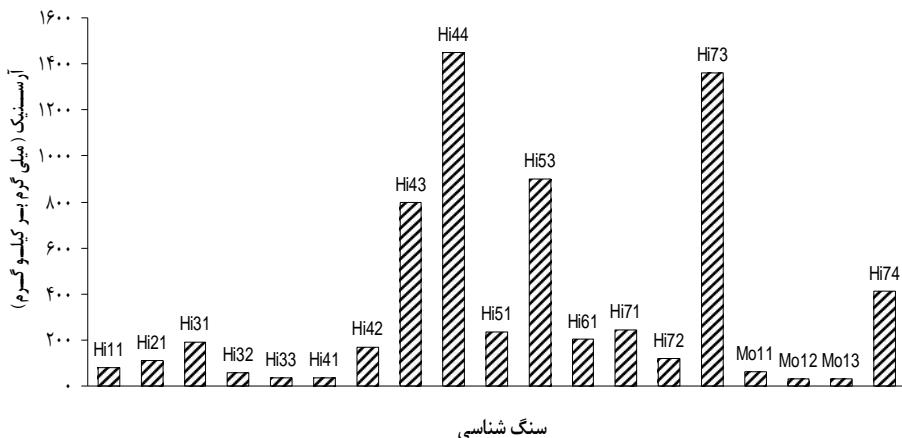
مادری می‌باشد. غلظت آرسنیک در سنگ‌های آذرین معمولاً کم است و میانگین ۱/۵ میلی‌گرم بر کیلوگرم برای کل سنگ‌های آذرین ارایه شده است اما معمولاً کمی بیشتر از این مقدار هم دیده شده است (کمتر از ۵ میلی‌گرم بر کیلوگرم) در مورد شیشه‌های آتشفشاری مقادیر بیشتری (۵/۹ میلی‌گرم بر کیلوگرم) نیز گزارش شده است. به طور کلی تفاوت نسبی بین انواع سنگ‌های مختلف آذرین وجود دارد. به رغم نبود غلظت‌های استثنایی آرسنیک در سنگ‌های آذرین، سنگ‌های آذرین بهویژه خاکسترها دارند. آتشفشاری به طور عمده منشاء آرسنیک در آبهای آلوده هستند (سندلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲). غلظت آرسنیک در سنگ‌های دگرگونی بستگی به غلظت آرسنیک در سنگ‌های آذرین و رسوبی تشکیل دهنده آن‌ها دارد. بیشترین غلظت موجود در آن‌ها حدود ۵ میلی‌گرم بر کیلوگرم یا کمتر است. غلظت آرسنیک در سنگ‌های رسوبی معمولاً در حدود ۵-۱۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم می‌باشد که این مقدار کمی بالاتر از میانگین موجود در سنگ‌های آذرین می‌باشد. رسوبات رسی میانگین غلظت آرسنیک بیشتری نسبت به ماسه سنگ دارند (۱۳ میلی‌گرم بر کیلوگرم). غلظت آرسنیک در رسوبات زغالسنگ و بیسموت متغیر بوده و اغلب زیاد است. سنگ آهن نیز دارای غلظت زیاد آرسنیک می‌باشد. سنگ‌های کربناته معمولاً دارای غلظت‌های کم هستند (سندلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲). غلظت زیاد آرسنیک در سنگ آهن و سنگ‌های غنی از آهن گزارش شده است. داده‌های جمع‌آوری شده از قسمت‌های مختلف جهان نشان داده که غلظت آرسنیک در سنگ آهن بیشتر از ۸۰۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم است (سندلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲). غلظت آرسنیک در گل‌سنگ هم بیشتر از ۴۹۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم گزارش شده است (سندلی و کینیبورگ، ۲۰۰۲). بویل و جانسون (۱۹۷۳) برای سنگ‌های غنی از آهن غلظت آرسنیک را بیشتر از ۲۹۰۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم گزارش کرده‌اند. در سطح لندفرم قله و کناره شب مساهای و تپه‌های فرسایشی با ارتفاع متوسط و زیاد که دارای سنگ‌های غنی از آهن و گل‌سنگ (با بافت خاک ریز و اکسید آهن متوسط تا زیاد) هستند (شامل واحدهای Hi431، Hi441، Hi531 و Hi731) دارای غلظت آرسنیک خاک زیاد، تراس‌های آبرفتی، قله و کناره تپه‌های فرسایشی و رسوبی آهک رسی و آبرفت هستند (با بافت خاک متوسط تا ریز و اکسید آهن متوسط تا زیاد) (شامل واحدهای Hi111، Hi211، Hi311، Hi212، Hi312، Hi421، Hi511، Hi611، Hi711 و Hi721) دارای غلظت آرسنیک خاک متوسط و کوههای فرسایشی، قله و کناره تپه‌های فرسایشی و رسوبی با ارتفاع متوسط و زیاد که دارای سنگ‌های تراس‌های قدیمی، شیل، سنگ آهک، سنگ آهک

فسيلىي (با بافت خاک متوسط تا درشت و اكسيد آهن متوسط تا کم) (شامل واحدهای Hi411، Mo111، Mo121، Hi112، Hi332، Hi321، Mo131 و Hi331) دارای غلظت آرسينيك خاک کم می باشند. مقادير زياد آرسينيك در اين لندفرمها احتمالاً در ارتباط مسستقيم با درصد زياد اكسيد آهن، رس و ظرفيت تبادل كاتيوني است. اين نتائج نشان می دهد که مساحتها و تپه های فرسايشي که داراي سنگ های غني از آهن و گل سنگ (با بافت خاک ريز و اكسيد آهن متوسط تا زياد) هستند (لندفرم های Hi441، Hi531 و Hi731) مهم ترین منبع آلودگي آرسينيك در منطقه می باشند. اين لندفرمها شامل مواد مادری سنگ آذرین غني از آهن و گل سنگ با آرسينيك زياد می باشند. اين آرسينيك در اثر فرایندهای هوازدگی آزاد شده و همراه با رسوبات و آب به لندفرم های پست تر منتقل شده است. آرسينيك منتقل شده از اين لندفرم های منشاء در لندفرم های پست تر (شامل واحدهای Hi111، Hi211، Hi311، Hi312، Hi721 و بهويژه Hi611) در پايين دست منطقه که داراي مواد مادری انتقالی هستند تجمع پيدا كرده اند. اين مناطق تحت تأثير رسوبات و آب منتقل شده از لندفرم هایي که منشاء آرسينيك هستند و غلظت آرسينيك در آنها افزایيش يافته و داراي آرسينيك متوسط تا زياد می باشند. در مقابل، لندفرم های ديگر (شامل واحدهای Hi411، Hi332، Mo111، Mo121، Hi421، Hi1 و Mo131) که در بالاتر از لندفرم های منشاء آرسينيك قرار گرفته اند تحت تأثير آرسينيك منتقل شده نبوده و بنابراین داراي غلظت آرسينيك کم می باشند (شکل ۷).

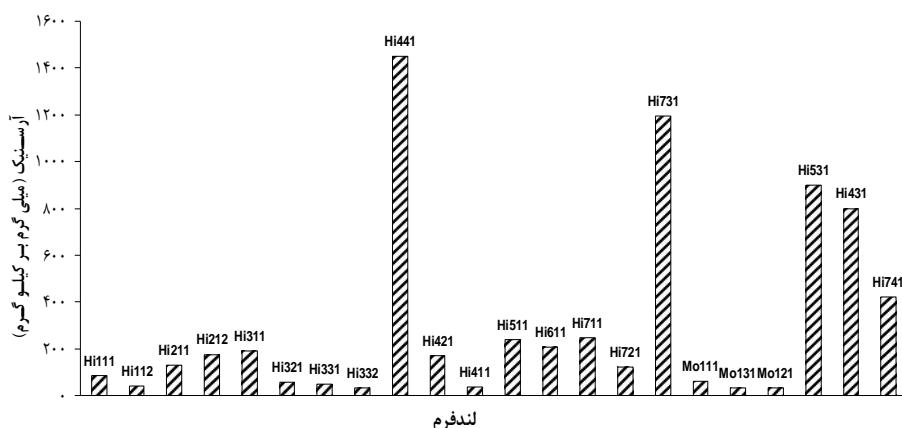


پستي و بلندی - قالب

شكل ۴- ميانگين آرسينيك خاک (ملي گرم بر كيلو گرم) برای واحدهای مختلف در سطح پستي و بلندی- قالب.



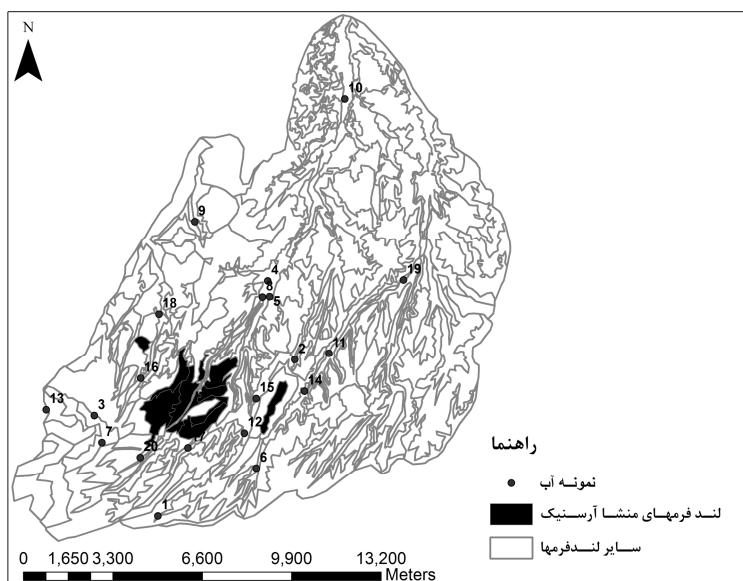
شکل ۵- میانگین آرسنیک خاک (میلی گرم بر کیلو گرم) برای واحدهای مختلف در سطح سنگ شناسی.



شکل ۶- میانگین آرسنیک خاک (میلی گرم بر کیلو گرم) برای واحدهای مختلف در سطح لندفرم.

ارتباط بین توزیع مکانی آرسنیک خاک و آب: نتایج به دست آمده از غلظت آرسنیک در نمونه های خاک با نتایج به دست آمده از غلظت آرسنیک در نمونه های آب تأیید گردید (جدول ۴). میزان آرسنیک نمونه های آب (شماره های ۱، ۳، ۷، ۱۳، ۱۷ و ۲۰) جمع آوری شده از مناطقی که بالاتر از لندفرم های منشاء آرسنیک قرار گرفته اند دارای غلظت آرسنیک کمتر از حد مجاز (جدول ۴) اعلام شده (۱۰ میکرو گرم بر لیتر) برای آرسنیک توسط سازمان سلامت جهانی هستند. در حالی که بقیه نمونه های آب

جمع آوری شده از منطقه که در پایین دست لندفرم‌های منشاء آرسنیک که دارای سنگ‌های غنی از آهن و گل سنگ (با بافت خاک ریز و اکسید آهن متوسط تا زیاد) قرار گرفته‌اند دارای غلظت آرسنیک متوسط تا زیاد در مقایسه با حد مجاز اعلام شده برای آرسنیک توسط سازمان سلامت جهانی هستند (جدول ۴) که دلیل آن می‌تواند به عبور آب از لندفرم‌های منشاء آرسنیک نسبت داده شود (شکل ۷). علاوه‌بر این، این نتایج می‌تواند ثابت کند که منشاء آلدگی منطقه لندفرم‌های (Hi731, Hi441, Hi431 و Hi531) است که در آن‌ها غلظت آرسنیک زیاد می‌باشد. که این نتایج می‌تواند ما را به انجام یک سری عملیات ویژه رهمنوں کند تا از انتقال آب و رسوبات از لندفرم‌های منشاء آرسنیک به سایر مناطق جلوگیری شود. جایگاه یک لندفرم بر روی هیدرولوژی محلی و آب مؤثر می‌باشد. حسن و همکاران (۲۰۰۹) نشان دادند که چاه‌های قرار گرفته بر روی رسوبات پلیوسن دارای آرسنیک محلول زیادی هستند در حالی که چاه‌های دریافتند که نمونه آب‌های برداشته شده از چاه‌های آب واقع بر روی رسوبات اولیگوسن دارای همچنین دریافتند که نمونه آب‌های برداشته شده از چاه‌های گرفته شده از چاه‌های آب واقع بر روی رسوبات غلظت آرسنیک بیشتری در مقایسه با نمونه آب‌های گرفته شده از چاه‌های آب واقع بر روی رسوبات هولوسن، پلیوسن، پلیستوسن و میوسن می‌باشند.



شکل ۷- موقعیت نمونه‌های آب جمع آوری شده نسبت به لندفرم‌های منشاء.

جدول ۴- غلظت آرسنیک در نمونه‌های آب جمع‌آوری شده از منطقه مورد مطالعه.

شماره نمونه‌های آب	غلظت آرسنیک (میکروگرم بر لیتر)
۱	۹/۶
۲	۱۶/۱
۳	۵/۸
۴	۱۲۷/۷
۵	۳۴۴/۸
۶	۵۶/۳
۷	۵/۲
۸	۷۱/۷
۹	۱۰۳/۳
۱۰	۱۲/۴
۱۱	۵۵۱/۱
۱۲	۱۰۹/۲
۱۳	۵/۶
۱۴	۱۳۰۱/۷
۱۵	۸۱/۶
۱۶	۲۰/۳
۱۷	۴/۶
۱۸	۵۸/۵
۱۹	۵۳/۹
۲۰	۶/۷

آنالیزهای آماری انجام شده توسط نرم‌افزار SPSS، صحت گروه‌بندی انجام شده در مورد لندفرم‌ها در این مطالعه را که به ۲ دسته لندفرم‌های منشاء و سایر لندفرم‌ها تقسیم شده‌اند تأیید می‌کند (جدول ۵). نتایج مقایسه آماری انجام شده توسط آزمون دانکن نشان می‌دهد که لندفرم‌های Hi441، Hi431 و Hi731 دارای تفاوت معنی‌داری از نظر میزان آرسنیک، رس، اکسید‌آهن و ظرفیت تبادل کاتیونی با سایر لندفرم‌ها دارند. درصد رس، اکسید‌آهن و ظرفیت تبادل کاتیونی زیاد در کنار نوع مواد

مادری منجر به تجمع آرسنیک در این لندفرم‌ها شده است. آنگارو و همکاران (۲۰۰۸) در مطالعه ارزیابی منطقه برنتا در ارتباط با آلودگی آرسنیک در ایتالیای شمالی از نقشه خاک در مقیاس ۱/۵۰۰۰۰ به عنوان مبنای کار استفاده شد که دارای ۳ سطح زمین‌نما، سیستم زمین‌نما و واحد زمین‌نما بود که براساس موقعیت‌های داخل هر زمین‌نما و جنس مواد مادری تقسیم‌بندی صورت گرفته بود. آن‌ها نشان دادند که مقدار غلظت آرسنیک در واحد زمین‌نما (دشت‌های پست پلی‌استوسنیک برنتا<sup>۱</sup>) بیشترین و در واحد زمین‌نما (دشت‌های پست پلی‌استوسنیک برنتا<sup>۲</sup>) کمترین مقدار بود. در داخل این واحدهای زمین‌نما نیز در واحدهای پست<sup>۳</sup> که دارای بافت ریزتر بودند (آکویک اوتریودپتس- فاین، مزیک<sup>۴</sup>) غلظت آرسنیک بیشتر و در واحدهای پست و بلند<sup>۵</sup> که دارای بافت درشت‌تر بودند (دیستربیک اوتریودپتس- فاین، سیلتی، میکسد، مزیک<sup>۶</sup>) کمتر بود که نشان‌دهنده ارتباط قوی بین نوع خاک و اشکال زمین‌نما با توزیع آرسنیک می‌باشد. غلظت آرسنیک در خاک زیرین بیشتر از خاک رویی بود که نشان‌دهنده آن است که منشاء آرسنیک مواد مادری واحدهای آلائینده است و هم‌چنین بین آرسنیک سطحی و زیرین همبستگی مشاهده شد که نشان‌دهنده تأثیر آرسنیک خاک زیرین بر روی آرسنیک خاک سطحی است. در منطقه مورد مطالعه میانگین غلظت آرسنیک در خاک زیرین بیشتر از خاک رویی بود که نشان‌دهنده منشاء زمین‌شناسی آلودگی منطقه است. همبستگی بین میزان آرسنیک در افق‌های سطحی و عمقی در سطح ۵ درصد معنی‌دار بود ( $t=0/3$ ) که نشان‌دهنده متاثر بودن آرسنیک خاک سطحی از مواد مادری می‌باشد (جدول ۳). آنگارو و همکاران (۲۰۰۸) نتایج مشابهی در ارتباط با میزان آرسنیک در دو لایه سطحی و عمقی به دست آورده‌اند که نشان‌دهنده تأثیر مواد مادری بود. فعالیت‌های انسانی همچون معدن کاری و سوزاندن سوخت‌های فسیلی در منطقه مورد مطالعه مشاهده نشد.

1- Brenta Pleistocene Low Plain

2- Brenta Holocene Low Plain

3- Depresion Plain

4- Aquic Eutrudepts-Fine, Mesic

5- Reliefs

6- Dystric Eutrudepts-Fine, Silty, Mixed, Meic

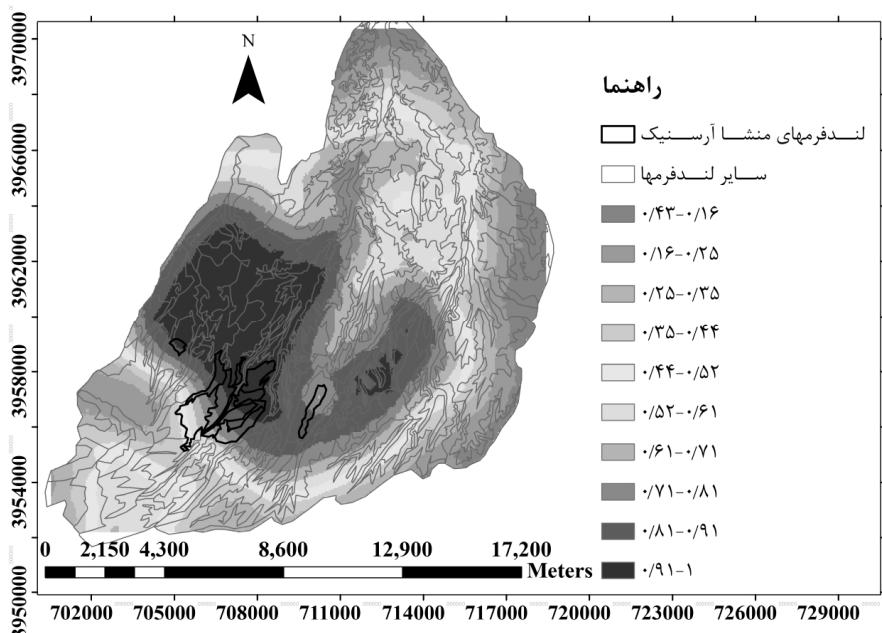
جدول ۵- گروه‌بندی لندرم‌های مطابق با خصوصیات مختلف خاک و غلظت آرسنیک براساس آزمون دانکن.

لندرم	اکسید آهن (میلی گرم بر کیلوگرم)	رس (درصد)	CEC cmol <sup>+</sup> /kg	آرسنیک خاک (میلی گرم بر کیلوگرم)
Hi411	۰/۴۳ <sup>a</sup>	۱۲/۸ <sup>a</sup>	۱۰/۲۸ <sup>a</sup>	۲۸/۳۷ <sup>a</sup>
Mo131	۰/۳۳ <sup>a</sup>	۱۲/۸ <sup>a</sup>	۱۵ <sup>a</sup>	۳۰/۷۱ <sup>a</sup>
Mo121	۰/۲۴ <sup>a</sup>	۲۱ <sup>ab</sup>	۱۸/۷ <sup>bcd</sup>	۳۳/۰۸ <sup>a</sup>
Hi332	۰/۳۶ <sup>a</sup>	۲۶/۵ <sup>abc</sup>	۱۸/۷۴ <sup>bcd</sup>	۳۳/۰۸ <sup>a</sup>
Hi312	۰/۳۵ <sup>ab</sup>	۲۸/۹ <sup>bcd</sup>	۱۹/۴ <sup>bcd</sup>	۳۵/۶۶ <sup>a</sup>
Hi422	۰/۴۳ <sup>a</sup>	۲۷/۵ <sup>abcd</sup>	۱۹/۶۲ <sup>bcd</sup>	۳۷/۸۳ <sup>a</sup>
Hi112	۰/۴ <sup>ab</sup>	۲۸/۷ <sup>bc</sup>	۱۸/۴۵ <sup>bcd</sup>	۳۷/۹۴ <sup>a</sup>
Hi331	۰/۷۷ <sup>ab</sup>	۲۹/۷ <sup>bcd</sup>	۱۹/۸۹ <sup>abcd</sup>	۴۲/۷۸ <sup>a</sup>
Hi321	۰/۶۴ <sup>ab</sup>	۳۰/۷ <sup>bcd</sup>	۱۹/۳۹ <sup>abc</sup>	۵۷/۲۶ <sup>a</sup>
Mo111	۰/۸ <sup>abc</sup>	۳۴ <sup>bcd</sup>	۱۹/۹۹ <sup>bcd</sup>	۶۰/۷۴ <sup>a</sup>
Hi212	۰/۹۱ <sup>abcd</sup>	۳۳/۵۷ <sup>bcd</sup>	۲۰/۲۱ <sup>bcd</sup>	۷۷/۴۸ <sup>a</sup>
Hi111	۰/۶۲ <sup>ab</sup>	۳۰/۵۴ <sup>bcd</sup>	۱۷/۸۷ <sup>bc</sup>	۷۸/۵۹ <sup>a</sup>
Hi211	۰/۸۹ <sup>abcd</sup>	۳۴/۱۱ <sup>bcd</sup>	۱۹/۷۷ <sup>bcd</sup>	۱۴۳/۷ <sup>a</sup>
Hi721	۱/۵۱ <sup>cde</sup>	۴۲/۳۳ <sup>cdef</sup>	۲۲ <sup>cdefg</sup>	۱۵۴/۱۵ <sup>a</sup>
Hi421	۱/۶۲ <sup>de</sup>	۴۳/۵ <sup>def</sup>	۲۳/۵ <sup>cdefg</sup>	۱۶۹/۹۴ <sup>a</sup>
Hi611	۱/۳۱ <sup>bcd</sup>	۴۰/۳۸ <sup>efg</sup>	۲۲/۶۵ <sup>cdefg</sup>	۱۹۷/۹۴ <sup>a</sup>
Hi511	۱/۷۵ <sup>e</sup>	۴۷ <sup>ef</sup>	۲۴/۹ <sup>cdefg</sup>	۲۳۷/۴۳ <sup>a</sup>
Hi711	۱/۷۳ <sup>e</sup>	۴۷ <sup>efg</sup>	۲۴/۹۵ <sup>defg</sup>	۲۴۵/۹۷ <sup>a</sup>
Hi311	۱/۷۲ <sup>de</sup>	۵۰ <sup>fg</sup>	۲۵/۴۴ <sup>efg</sup>	۲۷۳/۲ <sup>a</sup>
Hi741	۱/۷۵ <sup>de</sup>	۴۹ <sup>ghe</sup>	۲۲/۹ <sup>cdefg</sup>	۴۸۰/۲۱ <sup>a</sup>
Hi431	۲ <sup>e</sup>	۶۱ <sup>g</sup>	۲۷/۵ <sup>g</sup>	۸۰۰ <sup>b</sup>
Hi531	۲ <sup>e</sup>	۵۸/۷ <sup>g</sup>	۲۶/۵ <sup>fg</sup>	۹۰۰ <sup>b</sup>
Hi731	۲ <sup>e</sup>	۴۹/۹ <sup>fg</sup>	۲۵/۹ <sup>fg</sup>	۱۳۶۱/۷ <sup>c</sup>
Hi441	۱/۸۸ <sup>e</sup>	۵۴/۷ <sup>fg</sup>	۲۵/۹ <sup>fg</sup>	۱۴۵۰ <sup>c</sup>

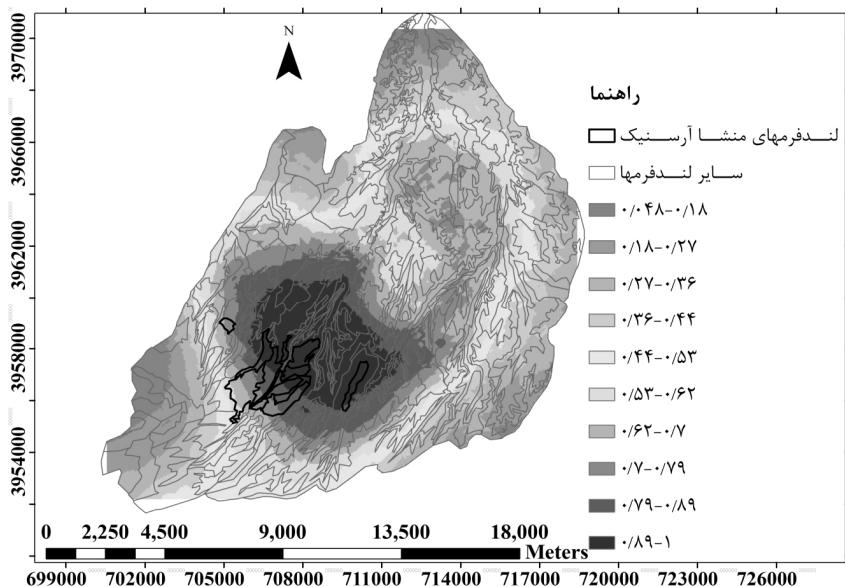
اعداد با حروف مشابه در هر ستون اختلاف معنی دار با هم ندارند.

نقشه آرسنیک در خاک: همان‌گونه که در جدول ۲ نشان داده شده است وجود چولگی مثبت بالا از توزیع غیرنرمال داده‌ها حکایت دارد. علاوه‌بر این حداقل آرسنیک به دست آمده بسیار زیاد بوده و

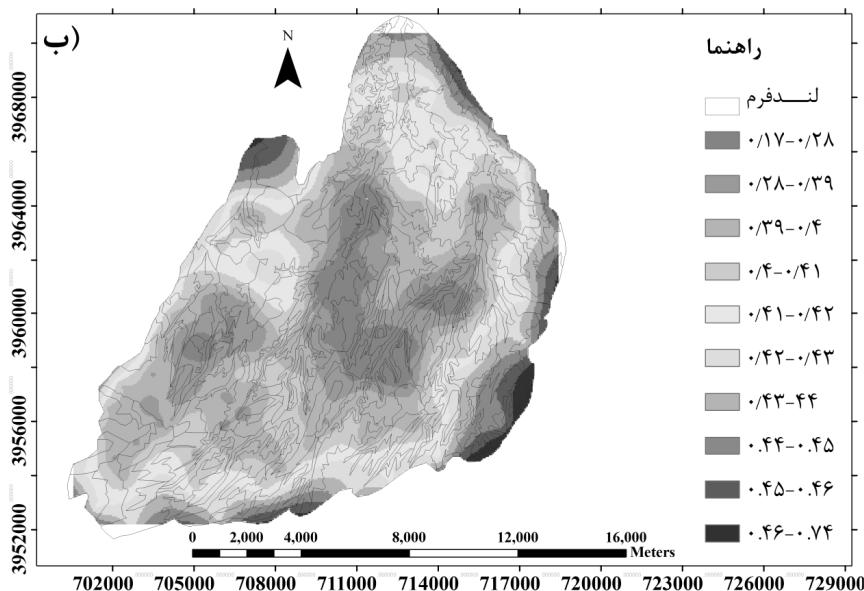
چندين برابر ميانگين دادهها مي باشد و اين دادههاي پرت بر روی پيوستگي مكانی تابع واريogram مؤثر می باشند. روش های مختلفی برای کاهش اثرات اين چولگی وجود دارد. تغيير شكل متغير آرسنيک به متغير شاخص يكى از اين راه حل هاست که بر اين مشكل غلبه می کند. كريجينگ شاخص همانند كريجينگ معمولی بر روی دادههاي اصلی به کار می رود، از كريجينگ شاخص می توان به منظور تخمين مقادير شاخص در نقاط نامعلوم نيز استفاده کرد. اين تخمين گر با مقادير دو ارزشی (صفر و يك) به جای مقادير اصلی دادهها سر و کار دارد و هدف از كريجينگ شاخص، تخمين شاخص در نقطه ای معين با استفاده از شاخص های واقع در همسایگی آنها است (محمدی، ۲۰۰۶). بنابراین نقشه آرسنيک در خاک به روش كريجينگ شاخص براساس شاخص آستانه ۴۰ ميلی گرم بر كيلو گرم که شاخص آستانه برای محصولات کشاورزی است (مجدی و دونالد، ۲۰۰۱) برای خاک سطحی و عمقی تهيه شد (شکل های ۸ و ۹). نقشه خطای كريجينگ برای خاک سطحی و عمقی هم تهيه شد (شکل های ۱۰ و ۱۱).



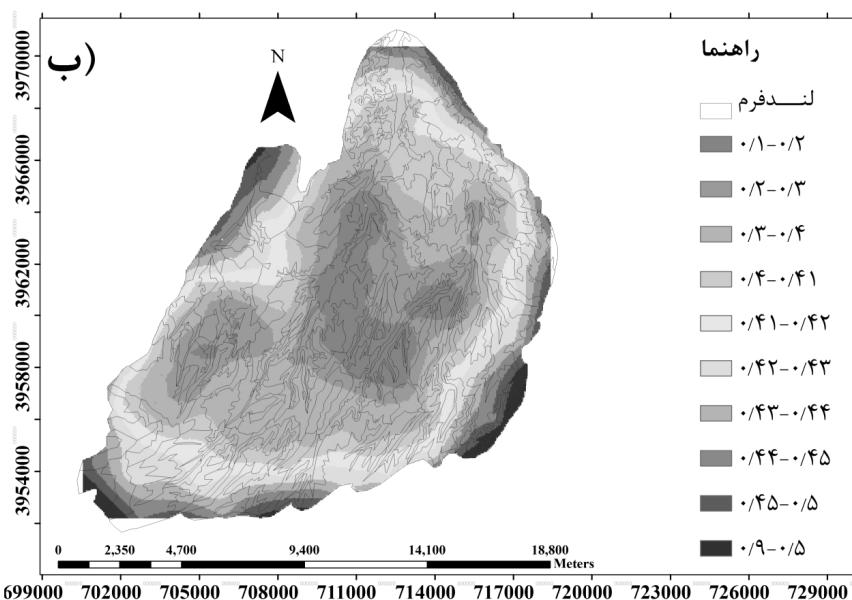
شکل ۸- نقشه مقادير محتمل آرسنيک در خاک سطحی براساس شاخص آستانه ۴۰ ميلی گرم بر كيلو گرم.



شکل ۹- نقشه مقادیر محتمل آرسنیک در خاک عمقی براساس شاخص آستانه ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم.



شکل ۱۰- نقشه خطای مقادیر محتمل آرسنیک در خاک سطحی براساس شاخص آستانه ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم.



شکل ۱۱- نقشه خطای مقدار محتمل آرسنیک در خاک عمقی براساس شاخص آستانه ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم.

آنالیز مکانی آرسنیک خاک در ارتباط با شاخص آستانه مجاز آرسنیک خاک: در جدول ۶ پارامترهای مدل‌های برآورد شده به واریوگرام شاخص غلط آرسنیک برای دو شاخص آستانه مجاز آرسنیک ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم آمده است. از این مدل‌ها و پارامترهای آن‌ها برای تخمین متغیر شاخص در نقاط نمونه‌برداری نشده استفاده شده است. نتایج به دست آمده از متغیر شاخص براساس شاخص آستانه به دست آمده نشان می‌دهد که قسمت عمده‌ای از منطقه براساس شاخص ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم آلوده به آرسنیک می‌باشد. خاک‌های با چنین غلط‌هایی از آرسنیک برای انسان و اکوسیستم خطرناک می‌باشد. به تصویر کشیدن دقیق توزیع مکانی فلزات سنگین به دلیل همگن نبودن محیط خاک مشکل می‌باشد (کارلون، ۲۰۰۱). بیشتر مطالعات انجام شده در ارتباط با توزیع مکانی فلزات سنگین در مناطق آلوده اشاره بر این دارد که توزیع مکانی خصوصیات مرتبط با فلزات سنگین متنوع می‌باشدند (کیم، ۲۰۰۳؛ بروکر، ۲۰۰۱). به طور کلی غلط آلینده‌ها الگوی مکانی پیچیده‌ای با ضربیت تغییرات زیاد دارند. بنابراین شناسایی مناطق با آلودگی بالای حد مجاز مشکل می‌باشد حتی اگر شمار نمونه‌های برداشت شده از منطقه زیاد باشد. نشان داده شده است که بیشتر خصوصیات

خاک می‌توانند بر روی توزیع مکانی فلزات سنگین مؤثر باشند (بنات و همکاران، ۲۰۰۵؛ لو و همکاران، ۲۰۰۳) و به نظر می‌رسد این خصوصیات هم در ارتباط با همدیگر باشند (کاستریگانو و همکاران، ۲۰۰۰). به طور کلی براساس نقشه زمین آماری بدست آمده منشاء آلودگی منطقه ژئوژئنیک بوده و لندفرم‌های با سنگ‌های غنی از آهن و گل سنگ مهم‌ترین منابع آلاینده منطقه بوده و نوع مواد مادری همراه با خصوصیات خاک همچون رس، اکسید آهن و ظرفیت تبادل کاتیونی در توزیع مکانی آرسنیک خاک منطقه مؤثر هستند. البته انجام پژوهش‌هایی مانند تعیین میزان دسترسی زیستی آرسنیک در خاک، تعیین گونه‌های شیمیایی آرسنیک در خاک (آرسنیک سه ظرفیتی سمیت بیشتری نسبت به آرسنیک پنج ظرفیتی دارد) و... برای تعیین میزان نیازهای لازم برای اصلاح این مناطق لازم است.

ارزیابی صحت نقشه‌های به دست آمده از کریجینگ شاخص از طریق نتایج اعتبارسنجی متقطع و با استفاده از پارامتر میانگین خطای کریجینگ<sup>۱</sup> صورت گرفت. مقدار میانگین خطای کریجینگ باید بین صفر و یک باشد به طوری که هرچه میانگین خطای کریجینگ به عدد صفر نزدیک باشد دقت نقشه هم بیشتر است که طبق جدول ۶ این پارامتر نزدیک به صفر می‌باشد. چن و همکاران (۲۰۰۴) هم از این پارامتر برای ارزیابی صحت نقشه‌های به دست آمده از کریجینگ شاخص استفاده کردند.

جدول ۶- پارامترهای مدل‌های برآورد داده شده به واریوگرام شاخص غلظت آرسنیک برای شاخص ۴۰ میلی گرم بر کیلوگرم.

مدل	KME	دامنه	آستانه	اثر قطعه‌ای	
خاک سطحی	۰/۰۰۶۱	۱۰۱۰۰	۰/۱۶	۰/۰۵	کروی
خاک زیری	۰/۰۰۵۴	۱۰۲۰۰	۰/۱۵	۰/۰۴	کروی

### نتیجه‌گیری

در این مطالعه نقش خصوصیات خاک در سطوح مختلف ژئومورفولوژیکی اراضی بر توزیع مکانی آرسنیک خاک در منطقه بیجار بررسی شد. غلظت آرسنیک خاک سطحی و زیری از نظر آماری همبستگی معنی‌داری را با رس، شن، سیلت، ظرفیت تبادل کاتیونی و اکسیدهای آهن در سطح ۱ درصد نشان داد. در لندفرم‌های منشاء آرسنیک با سنگ‌های آذرین غنی از آهن و گل سنگ تفاوت‌های

1- Krijing Mean Error

معنی داری میان درصد رس، اکسیدهای آهن، ظرفیت تبادل کاتیونی و آرسنیک خاک در مقایسه با سایر لندرفرم‌ها مشاهده گردید. مقدار آرسنیک در کلاس بافت خاک رسی در مقایسه با سایر کلاس‌ها بیشتر بود. مقدار آرسنیک نمونه‌های آب در لندرفرم‌های که در بالادست لندرفرم‌های منشاء آرسنیک واقع شده‌اند کمتر از حد مجاز استاندارد سازمان سلامت جهانی و در لندرفرم‌های پایین‌دست لندرفرم‌های منشاء آرسنیک بیشتر بود. براساس نقشه زمین‌آماری به دست آمده منشاء آلودگی منطقه ژئوژئنیک بوده و لندرفرم‌های با سنگ‌های غنی از آهن و گل‌سنگ مهم‌ترین منابع آلاینده منطقه بوده و نوع مواد مادری همراه با خصوصیات خاک همچون رس، اکسید آهن و ظرفیت تبادل کاتیونی در توزیع مکانی آرسنیک خاک منطقه مؤثر هستند.

### منابع

- Adriano, D.C. 2001. Trace Elements in the Terrestrial Environment, Biogeochemistry, Bioavailability, and Risk of Metal. 2n ed. Springer-Verlag, New York. 867p.
- Anawar, H.M., Garcia-Sanchez, A., Murciego, A., and Buyolo, T. 2006. Exposure and bioavailability of arsenic in contaminated soils from the La Parrilla mine, Spain. Environ Geo. 50: 170-179.
- Banat, K.M., Howari, F.M., and Al-Hamad, A.A. 2005. Heavy metals in urban soils of central Jordan: should we worry about their environmental risks. Environ Res. 97: 258-273.
- Barati, A., Maleki, A., and Alasvand, M. 2010. Multi-trace elements level in drinking water and the prevalence of multi-chronic arsenical poisoning in residents in the west area of Iran. Science Total Environ. 408: 1523-1529.
- Black, C.A. 1982. Method of soil analysis, (Vol. 2), Chemical and microbiological properties. American Society of Agronomy, INC. 995p.
- Boyle, R.W., and Jonasson, I.R. 1973. The geochemistry of As and its use as an indicator element in geochemical prospecting. Geochim Explor. 2: 251-296.
- Bower, C.A., Reitmeir, R.F., and Fireman, M. 1952. Exchangeable cation analysis of saline and alkali soils. Soil Sci. Soc. Am. J. 73: 251-261.
- Brooker, P.I. 2001. Modelling spatial variability using soil profiles in Riverland of South Australia. Environment International. 27: 121-126.
- Burgos, P., Madejon, E., Prez-de-Mora, A., and Cabera, F. 2006. Spatial variability of the chemical characteristics of a trac-element-contamination soil before and after remediation. Geoderma. 130: 157-175.
- Carlon, C., Critto, A., Marcomini, A., and Nathanail, P. 2001. Risk based characterization of contaminated industrial site using multivariate and geostatistical tools. Environ Pollut. 111: 417-427.

- 11.Castrignano, A., Giugliarini, L., Risaliti, R., and Martinelli, N. 2000. Study of spatial relationships among some soil physico-chemical properties of a field in central Italy using multivariate geostatistics. *Geoderma*. 97: 39-60.
- 12.Chen, W.L., Cheng-Shin, J., and Chung-Min, L. 2004. Evaluation of arsenic concentration potential using indicator kriijingin the Yun-Lin aquifer (Taiwan). *Sci Total Environ*. 321: 173-188.
- 13.Dhankher, O.P., Li, Y., Rosen, B.P., Shi, J., Salt, D., Senecoff, J.F., Sashti, N.A., and Meagher, R.B. 2002. Engineering tolerance and hyperaccumulation of arsenic in plants by combining arsenate reductase and G-glutamylcysteine synthetase expression. *Nat Biotechnol*. 20: 140-145.
- 14.Gee, G., and Bauder, J.W. 1986. Particle size distribution analysis. P 383-411, In: Klute, A. (eds.), Method of soil analysis. Part 1, second ed. Agron. Monogr. Soil Science Society of American Book Series 5, Madison, Wiscosion, USA.
- 15.Glenn, S.M., and James, L.L. 2010. An Analysis of the Relationship between Land Use and Arsenic, Vanadium, Nitrate and Boron Contamination in the Gulf Coast Aquifer of Texas. *J. Hydrol*. 389: 214-226.
- 16.Hasan, M.A., Prosun, B., Ondra, S., Kazi, M.A., Mattias, V.B., and Gunnar, J. 2009. Geological controls on groundwater chemistry and arsenic mobilization: Hydrogeochemical study along an E-W transect in the Meghna basin Bangladesh. *J. Hydrol*. 378: 105-118.
- 17.Issaks, E.H., and Srivastava, R.M. 1989. An introduction to applied geostatistics. Oxford University Press, NewYork, Pp: 540-556.
- 18.Jain, C.K., and Ali, I. 2000. Arsenic: occurrence, toxicity, and speciation techniques. *Water Research*. 34: 4304-4312.
- 19.Kim, K.H. 2003. Relationships between spatial and temporal variabilities in airborne metal distribution in won Ju City, Korea. *Environment International*. 29: 901-906.
- 20.Kim, K.W., Bang, S., Zhu, Y., Meharg, A.A., and Bhattacharya, P. 2009. Arsenic geochemistry, transport mechanism in the soil–plant system, human and animal health issues. *Environment international*. 35: 453-455.
- 21.Kinniburgh, D.G., Jackson, M.L., and Syers, J.K. 1976. Adsorption of alkaline earth transition, and heavy metal cations by hydrous oxide gels of iron and aluminum. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 40: 796-799.
- 22.Liao, X.Y., Chen, T.B., Xie, H., and Liu, Y.R. 2005. Soil As contamination and its risk assessment in areas near the industrial districts of Chenzhou City, Southern China. *Environment International*. 31: 791-798.
- 23.Lu, Y., Gong, Z.T., Zhang, G.L., and Burghardt, W. 2003. Concentrations and chemical speciation of Cu, Zn, Pb and Cr of urban soils in Nanjing, China. *Geoderma*. 115: 101-111.
- 24.Mahimairaja, S., Bolan, N.S., and Adriano, D.C. 2005. Arsenic Contaminatin and its risk management in complex environmental settings. *Adv Agron*. 86: 1-82.

- 25.Majdi, S.H., and Donald, L.S. 2001. Heavy metals release in soils. Lewis, London, Pp: 207-234.
- 26.Matera, V., Hecho, I.L., Laboudigue, A., Thomas, P., Tellier, S., and Astruc, M. 2005. A methodological approach for the identification of arsenic bearing phases in polluted soils. Environ Pollut. 126: 51-64.
- 27.Matschullat, J. 2000. Arsenic in the geosphere. Sci Total Environ. 249: 297-312.
- 28.Mohammadi, J. 2006. Spatial Statistics (Geo statistics). Pelk. Press, 453p.
- 29.Mitsuo, M. 2006. Amount of amorphous materials in relationship to arsenic, antimony, and bismuth concentrations in a brown forest soil. Geoderma. 136: 75-86.
- 30.Navas, A., and Machin, J. 2002. Spatial distribution of heavy metals and arsenic in soils of Aragon (northeast Spain): controlling factors and environmental implications. Appl Geochem. 17: 961-973.
- 31.Olsen, S.R., Cole, C.V., Watanabe, F.S., and Dean, L.A. 1954. Estimation of available phosphorus in soils by extraction with sodium bicarbonate. U.S. Department of Agriculture Circular 939, USDA, Washington, DC. Pp: 1-19.
- 32.Plant, J.A., Kinniburgh, D.G., Smedley, P.L., Fordyce, F.M., and Klinck, B.A. 2004. Arsenic and Selenium. P 17-66, In: Lollar, B.L. (eds.), Treatise on Geochemistry, Environmental Geochemistry, UK, Elsiver, London.
- 33.Polemio, M., Senesi, N., and Bufo, S.A. 1982. A survey in industrial and rural areas of southern Italy. Sci Total Environ. 25: 71-79.
- 34.Reis, A.P., Sousa, A.J., Ferreira Da, S.E., and Cardoso, F.E. 2005. Application of geostatistics methods to arsenic data from soil samples of the Cova dos Mouros mine(Vila Verda-Pottugal. Environ. Geochem. Health. 27: 259-270.
- 35.Richards, L.A. 1954. Diagnosis and Improvement of saline and Alkali Soils. USDA Handbook No. 60. U. S. Government Printing Office. Washington, DC. 166p.
- 36.Schulin, R., Curchod, F., Mondeshka, M., Daskalova, A., and Keller, A. 2007. Heavy metal contamination along a soil transect in the vicinity of the iron smelter of Kremikovtsi (Bulgaria). Geoderma. 140: 52-61.
- 37.Shi, K., Liu, C.Q., Ai, N.S., and Zhang, X.H. 2008. Using three methods to investigate time-scaling properties in air pollution indexes time series. Nonlinear Analysis: Real. World Application. 9: 693-707.
- 38.Smedley, P.L., and Kinniburgh, D.G. 2002. A review of the source, behaviour and distribution of arsenic in natural waters. Geoderma. 17: 517-568.
- 39.Smith, E., Naidu, R., and Alston, A.M. 2002. Chemistry of Inorganic Arsenic in Soils: II. Effect of Phosphorus, Sodium and Calcium on Arsenic Sorption. J. Environ. 31: 557-563.
- 40.Sparks, D.L., Page, A.L., Helmke, P.A., Leopert, R.H., Soltanpour, P.N., Tabatabai, M.A., Johnston, G.T., and Summer, M.E. 1996. Methods of soil analysis, part 3, Soil Science Society of American Journal, Madison, Wisconsin.

- 41.Tommanian, N., Jalalian, A., Khademi, H., Karimian Eghbal, M., and Papritz, A. 2006. Pedodiversity and pedogenesis in Zayandeh-rud Valley, Central Iran. Geomorphology. 81: 376-393.
- 42.Ungaro, F., Ragazzi, F., Cappellin, R., and Giandon, P. 2008. Arsenic concentration in the soils of the Brenta Plain (Northern Italy): Mapping the probability of exceeding contamination thresholds. J. Geochem. Exp. 96: 117-131.
- 43.USDA. 1993. Soil Survey Manual. United States Department of Agriculture, Handbook, vol. 18. Government Printer, Washington, DC. 437p.
- 44.USEPA. 1996. United States Environmental Protection Agency, Method 3050B: Acid Digestion of Sediments, Sludges, Soils and Oils. SW-846, Washington D.C. 88p.
- 45.Zinck, J.A. 1988. Physiography and soils. Lecture notes for K6 course. Soils Division, ITC, Enschede, The Netherlands, 156p.



## **Relationship of soil characteristics in different geomorphic surfaces with spatial variability of soil arsenic (Case study: Bijar, Kurdistan Province)**

**\*K. Nabiollahi<sup>1</sup>, A. Haidari<sup>2</sup>, N. Tomanian<sup>3</sup> and Gh.R. Savaghebi<sup>4</sup>**

<sup>1</sup>Assistant Prof., Dept. of Soil Science Engineering, Kurdistan University,

<sup>2</sup>Associate Prof., Dept. of Soil Science Engineering, University of Tehran,

<sup>3</sup>Assistant Prof., Agriculture and Natural Resources Research Center of Isfahan,

<sup>4</sup>Professor, Dept. of Soil Science Engineering, University of Tehran

Received: 03/08/2012; Accepted: 06/17/2013

### **Abstract**

In order to investigate the sources of arsenic contamination and assessing the role of geomorphic properties on its distribution in Bijar area, 83 profiles were selected based on the prepared geopedology map and 227 soil and 20 water samples were collected. Routine physical and chemical characteristics, iron oxides and soil arsenic contents were measured in 227 samples. Arsenic probability risk was computed using indicator Kriging (IK) to assess the arsenic (As) contamination potential. Topsoil arsenic concentration showed significant correlations at the level 0.01 with clay ( $r=0.77$ ), sand ( $r= -0.45$ ), silt ( $r= -0.48$ ), CEC ( $r=0.65$ ), and Fe oxides ( $r=0.65$ ) statistically. Subsoil arsenic concentrations showed similar correlations with soil properties. Significant differences in clay, silt, sand,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  percentages and CEC in arsenic source landforms with Fe- rich rock and mud stone have led to their higher arsenic concentration compared to the other landforms. Arsenic content of water resources located at higher altitudes were lower than EPA and WHO guideline level, while the opposite was true (2-130 times) about the landforms located at lower altitudes. The distribution of high arsenic areas rasterized by IK confirmed that, from the arsenic sources (arsenic source landforms with Fe- rich rock and mud stone), the arsenic is spread to lower positions by erosion-deposition processes or soluble form. Soils with such concentrations of arsenic may be hazardous for human being and ecosystems.

**Keywords:** Arsenic, Bijar, Kriging, Geopedology

---

\* Corresponding Authors; Email: nabiollahy\_k@yahoo.com