DOI: 10.13758/j.cnki.tr.2019.01.019

戈壁地表土壤颗粒的空间变异特征研究

高君亮^{1,2},高 x^{3*} ,吴 z^{1*} ,罗凤敏²,党晓宏³,蒙仲举³,梁爱民⁴

(1 中国林业科学研究院荒漠化研究所,北京 100091;2 中国林业科学研究院沙漠林业实验中心,内蒙古磴口 015200;3 内蒙古农业大学沙漠治理学院,呼和浩特 010019;4 中国科学院西北生态环境资源研究院,兰州 730000)

摘 要:研究戈壁地表土壤颗粒粒度特征及空间变异可为戈壁地区风蚀监测、评价及制定科学的防沙治沙对策 提供参考。以吉兰泰盐湖西北部的堆积型细砾质戈壁为研究对象,基于数字图像技术计算了地表不同粒级颗粒的质量 分数,并分析了颗粒空间变异特征。结果表明,图像处理技术提取戈壁地表土壤颗粒的效果较好,3个粒级颗粒质量 分数总和为93.12%,粒径>0.84 mm、0.84~0.42 mm和<0.42 mm颗粒质量分数分别为69.81%、14.99%和8.32%, 变异系数分别为14.12%、40.02%和55.06%,变异函数模型分别为高斯模型、高斯模型和指数模型,空间异质性尺度 分别为632、691和1875m。3个粒级颗粒均呈斑块状分布,且*C*/(*C*₀+*C*)介于72.79%~79.37%,说明结构因素和随 机因素共同影响戈壁地表颗粒的空间分布格局,但结构性因素(戈壁形成过程、地势、风蚀及植被分布格局等)是造成 颗粒分布格局差异的主要驱动力。

关键词:数字图像;地表颗粒;空间分异;戈壁 中图分类号:S158.2 文献标识码:A

戈壁是指地表由砾石覆盖的一类荒漠景观,也是 我国西北干旱区的典型景观类型之一[1]。戈壁地区大 规模的开发建设破坏戈壁风蚀面后,下伏可蚀性颗粒 上翻,风沙活动出现并加剧^[2],使戈壁同沙漠一样为 西北和华北地区的沙尘源区^[3]。研究戈壁地表颗粒粒 度特征及空间分布特征可用来评价戈壁风蚀面的空 气动力学稳定性、解释沙尘源、分析戈壁造成自然灾 害的原因,进而指导防沙治沙工程建设^[4-5]。地表颗 粒粒度组成在很大程度上决定了土壤抗风蚀性的强 弱,是影响风蚀发生与发展的关键因子^[6-12]。因此, 地表颗粒粒度特征与风蚀强度的关系一直是国际风 沙学界的研究热点^[7, 9, 13-14]。准确获取地表不同粒级 颗粒的百分比是进行准确的风蚀监测与评价的首要 条件^[6-9]。以往的研究主要是通过现地取样,然后对样 品筛分称重计算各粒级颗粒的百分含量,费时费力, 破坏原始地表,且不适于大量、长期定点监测。随着 图像处理技术的发展,一些学者开始应用数字图像处 理技术来计算风蚀地表颗粒的百分含量[15-20],这样可 以不破坏原地表,实现现地非接触、长期连续监测。

吉兰泰盐湖位于乌兰布和沙漠西南缘的贺兰山

与巴音乌拉山之间的冲积洪积扇上,是内蒙古重要的 盐矿生产基地。由于区域气候干旱,加之盐湖外围过 度的人为干扰,使盐湖周边生态环境出现整体退化, 风沙灾害威胁着盐湖盐业生产和盐湖寿命。为使盐湖 正常生产,国家及地方政府也颁布了一些保护性政 策,开展了一些研究,同时也建立了一系列防护措施, 使盐湖周边风蚀得到了一定遏制^[21]。然而,为更进 一步保护盐湖生产与运营寿命,亟待了解盐湖周边风 蚀地表(戈壁、沙地等)颗粒粒度特征及其空间分布, 进而建立更加科学、合理的保护与治理措施。本文以 吉兰泰盐湖西北方向(主害风方向)的堆积型细砾质 戈壁为研究对象,基于数字图像处理技术提取地表不 同粒级(>0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm)颗粒 的质量分数 并结合地统计学分析探讨颗粒的空间分 布格局,以期为盐湖周边的防沙治沙工程建设提供理 论基础与科学数据。

- 1 材料与方法
- 研究区概况
 研究区行政区划隶属内蒙古阿拉善左旗吉兰泰

基金项目:国家自然科学基金项目(51769019,41471151)资助。

^{*} 通讯作者(13948815709@163.com; wubo6821@163.com)

作者简介:高君亮(1985—),男,甘肃静宁人,博士,工程师,主要从事荒漠化防治研究。E-mail:gaojunliang1985@163.com

镇。据吉兰泰气象站 1955—2000 年的气象数据显示: 区域年均气温 8.96 ℃,降水量 107.8 mm,蒸发量 2 956.8 mm;风速 3.4 m/s,最大 24 m/s;大风日数 33.9 d, 扬沙天数 85.4 d,风沙流出现频率为 112.9 次/年。常年 以东北风出现次数最多,西南风次之;10 m/s 以上大风 出现次数最多的是西风和西北风。因此,区域主风向为 东北风和西南风,而主害风为西风与西北风^[21]。

天然植被以旱生和超旱生的荒漠植被和盐生植 被为主,如:白刺(*Nitraria tangutorum* Bobror.)、梭 梭(*Haloxylon ammodendron* (C.A. Mey.) Bunge.)、沙冬 青(*Ammopiptanthus mongolicus* (Maxim.)Cheng f.)、阿 拉善沙拐枣(*Calligonum alaschanicum* A. Los.)、刺叶 柄棘豆(Oxytropis aciphylla Ledeb.)、骆驼蓬(Peganum harmala L.)、油蒿(Artemisia ordosica krasch.)和盐爪 爪(Kalidium foliatum (Pall.) Moq.)等。

1.2 样地选择与采样点布设

在吉兰泰盐湖西北方向(主害风方向)距离湖边 约 5 km 的地方设置长期监测样地(样地中心地理坐标 39°47′41″ N,105°40′04″ E,海拔 1 040 m),样地 面积为 250 000 m²(500 m × 500 m)。地貌类型为巴音 乌拉山山前堆积型戈壁,地势为西北高于东南。样地 内不同区域植被生长状况差异明显,东部生长有白 刺、沙冬青等,且形成了灌丛堆;而西部仅散生草本 和小灌木,如骆驼蓬、刺叶柄棘豆等(图 1)。



图 1 样地状况 Fig. 1 General situation of sampling plot

样地选定后,以样地西南角作为样地的原点位 (0,0),然后向正东方向布设500m长的样线,在样 线上每隔50m设一个采样点;从南往北依次每50m 布设1条样线。此外,为满足地统计学分析中尺度分 析需要,在从西向东、南向北方向居中的样线上加密 采样点,以组成不同尺度的样点距离,采样点共计 141个(图2)。在布设采样点的过程中,为了保证每 条样线的走向端直,采用经纬仪和100m卷尺相结合 的方式来精确布设采样点。





1.3 图像采集

数字图像的采集使用机身为 Canon Eos 5D-Mark II,镜头为 Canon EF 24~105 mm f/4L ISUSM 的数 码相机,分辨率为 5 616 × 3 744,有效像素为 21 026 304 pixel。在选定样点上放置已贴标签的标尺框;将 相机固定在三脚架上,调节三脚架高度;调焦使拍摄 区域恰好对准标尺框,用遮光布遮蔽阳光;全自动拍 摄,每个样点拍摄 3 张图像^[15-16]。

1.4 图像处理及颗粒大小换算

应用 Erdas Imagine 9.0 遥感图像处理软件对图 像处理,提取图像中颗粒的基本信息(面积、周长等)。 具体提取流程参考课题组及笔者前期研究结果^[15-19]。 地表颗粒大小的分级参照 Chepil 划分风蚀颗粒的标 准:不可蚀(>0.84 mm)、半可蚀(0.84~0.42 mm)和高 度可蚀颗粒(<0.42 mm)^[7]。

用等效直径来表示颗粒大小^[22-23],通过公式(1) 和表1中的具体参数来计算。

$$= 2 \times (S/\pi)^{1/2} \tag{1}$$

式中:d:图像中单个颗粒的等效直径(mm),S:图 像中单个颗粒的面积(mm²)。

不同粒级颗粒质量分数采用公式(2)计算:

 $d_{(X)} = (d_{(X)} 所占像元数/图像总像元数) \times 100$ (2)

d

式中: $d_{(X)}$: 某一粒级颗粒在图像中的像元总数。

表 1 颗粒大小转换关系 Table 1 Conversion relation of particles size

颗粒粒径 (mm)	等效圆面积 (mm ²)	转换比例 (mm ² /pixel)	单颗粒所占 像元数(个)	
>0.84	>0.553	0.003 45	>1 601	
$0.84 \sim 0.42$	0.138 ~ 0.553		$40 \sim 1\ 601$	
< 0.42	< 0.138		<40	

1.5 数据处理

采用 SAS 9.0 软件进行回归分析和经典统计学 分析, GS+ 7.0 软件进行变异函数分析和 Moran's *I* 系数分析, Surfer 8.0 软件进行克立格空间插值绘图。

2 结果与分析

2.1 地表颗粒经典统计特征分析

对粒径>0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm 颗 粒的质量分数进行分析,其基本统计特征值如下(表 2)。

表 2 地表颗粒质量分数统计特征 Table 2 Statistical characteristics of particles contents

颗粒粒径(mm)	样本数	最小值(%)	最大值(%)	均值(%)	标准差(%)	变异系数(%)	偏度	峰度
>0.84	141	26.61	86.68	69.81	9.86	14.12	-1.47	3.75
$0.84 \sim 0.42$		4.70	34.57	14.99	5.99	40.02	0.66	0.06
<0.42		1.81	28.89	8.32	4.58	55.06	1.68	4.11

从理论上讲,一幅地表图像中不同粒级颗粒的质 量分数之和应接近于 100%,但图像处理过程中,由 于在区分颗粒主体与其边缘颜色灰度值时会造成一 定程度颗粒面积损失,而使颗粒总和未达到 100%^[20]。 本研究用图像处理技术提取的 3 个粒级颗粒的质量 分数之和为 93.12%(表 2)。不同粒级颗粒质量分数的 均值可反映出样区内地表不同粒级颗粒的集中趋势, >0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm 颗粒质量分 数的均值分别为 69.81%、14.99% 和 8.32%,表明采 样区地表物质组成以粒径>0.84 mm 的颗粒为主。3 个粒级颗粒均为中等变异,>0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm 颗粒的变异系数分别为 14.12%、40.02% 和 55.06%,说明地表颗粒越小,其空间分布的变异性 越大,即采样区内细颗粒的空间异质性远大于粗颗粒。 2.2 地表颗粒分布特征的变异函数分析

经 K-S 检验发现,3 个粒级颗粒的质量分数数据 均呈一定的偏态分布,但考虑到其原始数据偏态值较 小,可近似视其为正态分布,可进行变异函数分析^[24]。

Table 3 Semi-variogram theory models and parameters of different size particles								
颗粒粒径(mm)	变异函数理论模型	C_0	C_0+C	$C_0/C_0+C(\%)$	$C/C_0+C(\%)$	$a(A_0)(\mathbf{m})$	R^2	
>0.84	高斯模型	46.80	172.00	27.21	72.79	365.00(632)	0.74	
$0.84 \sim 0.42$	高斯模型	14.40	69.80	20.63	79.37	399.50(691)	0.95	
< 0.42	指数模型	10.03	41.05	24.43	75.57	625.30(1875)	0.60	

表 3 不同粒级颗粒的变异函数理论模型及有关参数 3 Semi-variogram theory models and parameters of different size parti

表 3 表明, 3 个粒级颗粒的空间变异拟合模型相 关性均显著(R^2 : 0.60 ~ 0.95),说明地表颗粒的空间 分布具有明显的空间结构特征。>0.84 mm 和 0.84 ~ 0.42 mm 颗粒的变异函数理论模型为高斯模型,有效 变程(A_0)= $\sqrt{3}a$,分别为 632 m 和 691 m;<0.42 mm 颗粒的变异函数理论模型为指数模型, A_0 =3a,为 1 875 m。三类颗粒的 A_0 均大于取样尺度,说明取样 尺度设计合理。>0.84 mm 颗粒的 $C_0/(C_0+C)$ >25%,空间相 关性强。三者的 $C_0/(C_0+C)$ 值表明地表颗 粒的空间变异是由随机因素和结构因素共同作用的结 果。其中,随机因素引起的变异所占组分相对较少,且 主要表现在 25 m 以下尺度上;而结构因素(空间自相关

部分)所占组分比例相对较多,且作用尺度范围大。

2.3 地表颗粒空间自相关分析

Moran's I系数可定量描述变量在空间上的依赖关系。I值为–1~1。I>0表示变量在空间上正相关,I<0表示负相关,I = 0表示空间依赖性小或空间随机变异较大。其对应的横坐标表示空间自相关范围^[25-26]。

图 3 表明, >0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm 颗粒在采样尺度上 *I* 值最大值与最小值分别为 0.54 和 -0.22、0.50 和 -0.22、0.42 和 -0.18, 三 者差异不显著(*P*>0.05)。3 个粒级颗粒的 *I* 值随间隔 距离增大整体上均呈线性下降趋势(*R*² 分别为 0.93、0.88、0.92),表明研究区地表颗粒呈现一定 的空间结构性。在 0~230 m 范围内均表现出正相

关;随着距离增大,其值逐渐向负方向增长,从正 空间自相关到达负空间自相关,但负相关增加幅度 较小。自相关图的变化趋势表明地表不同粒级颗粒 的空间分布格局均呈斑块状。这与在研究区所调查 的情况相一致,采样区西部地表植被分布较少,粗 颗粒较多,为一种性质的斑块;采样区东部植被覆 盖度增加,粗颗粒减少而细颗粒相对增多,为另一 种性质斑块。此外,自相关图的变化趋势说明了研 究区地表颗粒的变异主要由结构性因素引起,即地 表颗粒的空间异质性主要与成土过程及区域气候 因素等有密切的关系。

2.4 戈壁地表颗粒空间分布格局分析

根据变异函数模型,采用普通克里格法空间插值,用 Surfer 8.0 软件绘制颗粒空间分布等值线图(图 4)。



图 3 不同粒级颗粒 Moran's / 系数 Fig. 3 Moran's / coefficients of different size particles





从图 4 中可知,3 个粒级颗粒均呈斑块状分布。 0.84 ~ 0.42 mm 和<0.42 mm 颗粒的空间分布状况较 一致,>0.84 mm 颗粒分布与其他二者相反。>0.84 mm 颗粒的含量在采样区北部较南部高,西部较东部高, 西北部显著高于东南部,而其他二者的高值区与低值 区的分布状况正好与之相反。这主要是因为在地表同 一个采样斑块中(同一图像中),3 个粒级颗粒的质量 分数总和理论上约为 100%,因此三者之间存在此消 彼长的现象,即同一图像中粗颗粒物含量高的地方细 颗粒含量则相对低。此外,等值线图中的斑块状很好 地解释了上述自相关图中的 / 系数值的波动现象。地 表颗粒的斑块状分布可能主要与地表微地形及灌木 空间分布格局有关。即大风发生时,表层较轻的细颗 粒物质会被气流吹蚀而发生位移,而当遇到植被时则 会沉积在植被背风区域,使区域内地表颗粒的分布格

局成斑块状^[27]。

此外,为了定量揭示采样区内3个粒级颗粒的空间分布及变化情况,将采样区内南北走向的11条样线,每条样线上所有样点的同一粒级颗粒质量分数平均,分析地表不同粒级颗粒从东向西的分布及变化情况;同样的方法,分析不同粒级颗粒从南向北的分布及变化情况(图5)。从采样区西部到东部,>0.84 mm颗粒极显著减少(P<0.01),而0.84~0.42 mm和<0.42 mm颗粒极显著增加(P<0.01);从南到北,>0.84 mm颗粒增加,0.84~0.42 mm和<0.42 mm和</td>

3 讨论

研究区地表物质组成中以>0.84 mm 颗粒为主, <0.42 mm 颗粒的变异系数大于其他二者,说明颗粒





越小,其空间分布变异性越大。这主要是由于地表细颗粒物质更易受到外界条件(风蚀、践踏、碾轧等)的影响,其分布格局更易发生变化而使其空间变异性增大,所占比例的稳定性也降低^[10,28]。

不同粒级土壤颗粒空间异质性是由结构性因素 (土壤母质类型、地形、降水、热量等)和随机性因素 (人为因素与土壤微变异等)共同作用的结果^[29-30]。 本研究也得到同样的结果, >0.84 mm、0.84~0.42 mm 和<0.42 mm 颗粒的 C₀/(C₀+C) 分别为 27.21%、 20.63% 和 24.43%。由此说明吉兰泰堆积型戈壁地 表颗粒的空间变异特征也是由结构因素(戈壁形成、 地形地势、主风向及主害风向等)和随机因素(人工 挖沙、樵采、车轮碾轧及牲畜践踏等)共同作用的结 果。其中,自然成土过程中的相关因子(地形地势、 土壤母质、土壤类型)和气候因子(主风向及主害风 向等)等非人为的区域因素是导致地表颗粒空间变 异的主要内在驱动力,它有利于地表颗粒属性空间 变异结构性的加强和相关性的提高,尤其是在较大 尺度水平上表现更明显;而人为过程(放牧、樵采、 挖沙、车轮碾轧等)则是地表颗粒特性空间变异的外 在影响因素,表现为较大的随机性,它可以削弱颗 粒空间变异的结构性和相关性,使颗粒特性的空间 分布较均一化,这种情况在小尺度水平上表现得尤 为强烈。

干旱区斑块植被区表层土壤颗粒的分布格局与

植被的分布格局均为斑块状分布,且在研究空间上具 有明显的差异性。植被较多且覆盖面积大的区域内, 植被通过改变近地表气流,使细砂和粉砂沉积在植 被周围,进而影响了样区内土壤颗粒组成的分布格 局^[27]。我们的研究结果也类似,样地内地表颗粒空 间分布与灌丛分布均为斑块状分布 简单对比可发现 二者具有较好的吻合性,因此认为植被分布状况对地 表颗粒的空间分布产生了很重要的影响。研究区大风 日数较多,主害风为西风与西北风,土壤风蚀强烈。 但是,由干灌丛能够有效地降低风速,使细粒物质在 灌丛周围出现沉积 ,进而使地表不同位置不同粒级颗 粒的含量发生变化,进而促使地表颗粒空间分布发生 变化。地表颗粒空间分布的变化进一步导致养分、水 分发生变化,最终形成了以灌木为优势种的荒漠灌丛 堆("沃岛")^[31],随着灌丛堆的自身发育,灌丛堆内 部相对于其外部对于土壤养分及细颗粒物质的富集 程度均不断增强^[32-33],即在多风地区,灌丛"沃岛" 效应可能与大风的作用结合,共同促进沙化进一步发 展^[34]。此外,课题组在前期的研究中对该区域白刺 和沙冬青灌丛堆周边的地表颗粒进行了探讨[18,20],认 为白刺和沙冬青灌丛堆周边地表<0.42 mm 颗粒的水 平空间异质性尺度分别为 8.41 m 和 14.91 m, 结果阐 明了灌丛堆对地表颗粒空间分布所产生的影响,也可 以很好地解释本研究中地表不同粒级颗粒出现斑块 状分布的原因。

壤

4 结论

基于图像处理技术提取戈壁地表颗粒信息的效 果较好,可实现在现地非接触、无破坏、长期性、定 点监测戈壁地表风蚀情况。研究区 3 个不同粒级 (>0.84 mm、0.84~0.42 mm和<0.42 mm)颗粒的空间 分布格局是由结构因素和随机因素共同作用的结果, 戈壁形成过程、地势、风蚀及植被分布状况是造成颗 粒分布格局出现差异的主要内在驱动力,人为过程在 一定程度上影响了颗粒的再分布。地表细颗粒由于更 易受到外界条件(风蚀、践踏、碾轧等)的影响,分布 格局更容易发生变化而使其空间变异性增大。

参考文献:

- [1] 冯益明, 吴波, 周娜, 等. 基于遥感影像识别的戈壁分 类体系研究[J]. 中国沙漠, 2013, 33(3): 635-641
- [2] 尤全刚,薛娴,王涛,等. 戈壁地区风沙活动对公路影响的初步研究[J]. 中国沙漠, 2011, 31(1): 9–15
- [3] 邹学勇, 董光荣, 王周龙. 戈壁风沙流若干特征研究[J]. 中国沙漠, 1995, 15(4): 368-373
- [4] 薛娴,张伟民,王涛.戈壁砾石防护效应的风洞实验与野外观测结果——以敦煌莫高窟顶戈壁的风蚀防护为例[J]. 地理学报,2000,55(3):375–383
- [5] 董治宝, 屈建军, 刘小平, 等. 戈壁表面阻力系数的实验研究[J]. 中国科学 D 辑(地球科学), 2001, 31(11): 954–958
- [6] 董治宝,陈广庭.内蒙古后山地区土壤风蚀问题初论[J].
 土壤侵蚀与水土保持学报,1997,3(2):84–90
- [7] Chepil W S. Dynamics of wind erosion: Initiation of soil movement by wind I. Soil structure[J]. Soil Science, 1952, 75: 473–483
- [8] Chepil W S. Factors that influence clod structure and erodiability of soil by wind[J]. Water-Stable Structure Soil Science, 1953, 76: 389–399
- [9] 董治宝,李振山.风成沙粒度特征对其风蚀可蚀性的影响[J]. 土壤侵蚀与水土保持学报, 1998, 4(4): 1-6
- [10] 王利兵,胡小龙,余伟莅,等.沙粒粒径组成的空间异 质性及其与灌丛大小和土壤风蚀相关性分析[J]. 干旱区 地理,2006,29(5):688-693
- [11] 高君亮,高永,罗凤敏,等.表土粒度特征对风蚀荒漠 化的响应[J].科技导报,2014,32(25):20-25
- [12] 丁延龙,高永,蒙仲举,等.希拉穆仁荒漠草原风蚀地 表颗粒粒度特征[J]. 土壤, 2016, 48(4): 803-812
- [13] 吴正. 风沙地貌学[M]. 北京: 科学出版社, 1987
- [14] T·雅库布夫. 土壤风蚀及其防治[M]. 北京: 中国农业出版社, 1955: 15-26

- [15] 王鹿振, 虞毅, 高永, 等. 用于沙粒粒级信息提取的数 值影像采集条件研究[J]. 内蒙古农业大学学报(自然科 学版), 2009, 30(4): 92–98
- [16] 高君亮,高永,虞毅,等.基于数字图像处理技术的风 蚀地表颗粒提取[J].水土保持通报,2011,31(6):139–142
- [17] 高君亮. 风蚀地表土壤颗粒的图像表征及空间变异特征 研究[D]. 呼和浩特: 内蒙古农业大学, 2011
- [18] 王淮亮,李玉宝,高君亮,等.风蚀地表颗粒含量提取 技术——基于决策树图像分类[J]. 农机化研究,2013, 35(2):134–137
- [19] 王淮亮,高君亮,原伟杰,等.戈壁灌丛堆周边地表土 壤颗粒的空间异质特征[J]. 植物生态学报,2013,37(5): 464-473
- [20] 钱广强,董治宝,罗万银,等.基于数字图像的中国西 北地区戈壁表面砾石形貌特征研究[J].中国沙漠,2014, 34(3): 625-633
- [21] 吉兰泰盐化集团公司志编纂领导小组. 吉兰泰盐化集团 公司志[M]. 呼和浩特: 内蒙古人民出版社, 2003
- [22] 朱元骏, 邵明安. 黄土高原水蚀风蚀交错带小流域坡面 表土砾石空间分布[J]. 中国科学 D 辑(地球科学), 2008, 38(3): 375–383
- [23] 张季如,朱瑞赓,祝文化. 用粒径的数量分布表征的土壤分形特征[J]. 水利学报,2004(4): 67–71,79
- [24] 刘付程,史学正,潘贤章,等.苏南典型地区土壤颗粒 的空间变异特征[J]. 土壤通报,2003,34(4):246-249
- [25] 陈伏生,曾德慧,陈广生,等.不同土地利用方式下沙
 地土壤水分空间变异规律[J].生态学杂志,2003,22(6):
 43-48
- [26] 贾晓红,李新荣,周海燕,等.黄灌沙区农田耕层土壤 性状空间异质性分析[J].水土保持学报,2005,19(5): 101-104
- [27] 樊立娟,胡广录,廖亚鑫,等.河西走廊斑块植被区表 层土壤粒径及其分形维数的空间变异特征[J].干旱区研 究,2015,32(6):1068–1075
- [28] 刘耘华. 新疆三种荒漠植被"肥岛"的土壤颗粒空间异 质性研究[D]. 乌鲁木齐: 新疆农业大学, 2009
- [29] 刘金伟,李志忠,武胜利,等.新疆艾比湖周边白刺沙 堆形态特征空间异质性研究[J].中国沙漠,2009,29(4): 628-635
- [30] 王冬冬, 高磊, 陈效民, 等. 红壤丘陵区坡地土壤颗粒 组成的空间分布特征研究[J]. 土壤, 2016, 48(2): 361–367
- [31] 郑敬刚, 张本昀, 何明珠, 等. 灌丛化对贺兰山西坡草 场土壤异质性的影响[J]. 干旱区研究, 2009, 26(1): 26–31
- [32] 张强,程滨,杨治平,等.芦芽山鬼箭锦鸡儿灌丛营养 特征及土壤养分分布规律[J].应用生态学报,2006, 17(12):2291-2297
- [33] 许文强, 罗格平, 陈曦. 干旱区绿洲-荒漠过渡带灌丛土 壤属性研究[J]. 应用生态学报, 2006, 17(4): 583-586
- [34] 邱开阳,谢应忠,许冬梅,等. 毛乌素沙地南缘沙漠化 临界区域土壤养分的空间异质性[J]. 生态学报,2010, 30(22):6052-6062

Spatial Heterogeneity of Topsoil Particles in Jartai Gobi, Inner Mongolia

GAO Junliang^{1,2}, GAO Yong^{3*}, WU Bo^{1*}, LUO Fengmin², DANG Xiaohong³, MENG Zhongju³, LIANG Aimin⁴

(1 Institute of Desertification Studies, Chinese Academy of Forestry, Beijing 100091, China; 2 Experimental Center of Desert Forestry, CAF, Dengkou, Inner Mongolia 015200, China; 3 Desert Science and Engineering College, Inner Mongolia Agricultural University, Hohhot 010019, China; 4 Northwest Institute of Eco-Environment and Resources, CAS, Lanzhou 730000, China)

Abstract: The grain size characteristics and spatial distribution of topsoil particles could provide references for the monitoring and evaluation of surface wind erosion. The stacked fine gravel Gobi in the northwest of Jartai Salt Lake was selected as the research objective. Based on the digital image processing technique, the percentage contents of different size particles were obtained for the Gobi surface. The spatial heterogeneities of different size particles were analyzed through both classical statistics and geostatistics. The results showed that the digital image processing technique was an effective approach to extract the information of surface particle composition, the total percentage of three size particles of non-erodible, semi-erodible and high-erodible was 93.12%, the mean contents of them were 69.81%, 14.99% and 8.32% with the variation coefficients of 14.12%, 40.02% and 55.06%, respectively. The variation functions of non-erodible and semi-erodible particle contents were classified as Gaussian model, while that of high-erodible particle content as Exponential model. The spatial heterogeneity scale of the three size particles were 632 m, 691 m and 1 875 m, respectively. All the above three indices indicated that the smaller the particle size, the larger the spatial variability. All the three size particles were distributed as patches, and the value of $C/(C_0+C)$ varied from 72.79% to 79.37%, indicated that the spatial pattern of surface particles of Gobi was the combined effect of structural factors and random factors, but the structural factors, such as the forming process of Gobi, terrain, the distribution of wind erosion and vegetation, were the dominant driving forces of the spatial distribution of surface particles.

Key words: Digital image; Surface soil particles; Spatial heterogeneity; Gobi