不同分辨率 DEM 提取切沟形态特征参数的转化研究

吴红艳¹,郑粉莉^{1,2},徐锡蒙¹,覃超¹,钟科元¹

(1. 西北农林科技大学水土保持研究所黄土高原土壤侵蚀与干旱农业国家重点实验室,陕西 杨凌 712100;2. 中国科学院水利部水土保持研究所,陕西 杨凌 712100)

摘要:选取黄土丘陵区岔巴沟流域不同位置和不同沟道级别的 30条典型切沟为研究对象,基于三维激光 扫描技术(LIDAR),建立了基于高分辨率 DEM 提取切沟形态特征的方法,对比分析了 0.1 m 与 5 m 2 种分辨 率 DEM 提取切沟形态特征参数的差异,实现对低分辨率 DEM 提取的切沟形态特征参数向高分辨率尺度转 化。结果表明:基于三维激光扫描技术获取的 0.1 m 高分辨率 DEM 提取的切沟形态特征值与手工测量的切 沟形态特征值之间无显著差异,三维激光扫描技术提取的切沟长度、宽度、深度、表面积和体积分别是手工测 量的 94.0%,109.1%,107.7%,80.1%和 109.0%,表明三维激光扫描技术获取的 0.1 m 高分辨率 DEM 可较 准确地描述切沟形态特征。0.1,5 m 2 种分辨率 DEM 提取的切沟长度间无显著差异,但 2 种分辨率 DEM 提 取切沟宽度、深度、表面积和体积间差异显著。5 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度、表面积和体积分别较实际 值分别偏大 28.6%,25.6%和 19.7%;而其提取的切沟深度较实际值偏小 37.0%。据此,通过模型筛选,分别 建立了 0.1 m 高分辨率 DEM 与 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度 、表面积和体积转换模型。模型验证结果 表明,本研究所构建的切沟宽度、表面积和体积转换模型的决定系数均大于 0.6,模型有效性系数均大于0.5, 说明3个转换模型均具有较好的预报精度,为研究黄土丘陵区沟蚀特征提供了重要方法和手段。 关键词:三维激光扫描技术;DEM;切沟形态特征参数;转换模型;黄土丘陵沟壑区 中图分类号:S157.1 文献标识码:A 文章编号:1009-2242(2016)06-0147-06 DOI:10.13870/j. cnki. stbcxb. 2016.06.026

Transformation of Gully Morphological Characteristic Indicators Extracted from DEMs of Different Resolution

WU Hongyan¹, ZHENG Fenli^{1,2}, XU Ximeng¹, QIN Chao¹, ZHONG Keyuan¹

 State Key Laboratory of Soil Erosion and Dryland Farming on the Loess Plateau, Institute of Soil and Water Conservation, Northwest A&F University, Yangling, Shaanxi 712100;
 Institute of Soil and Water Conservation CAS & MWR, Yangling, Shaanxi 712100)

Abstract: Gully morphological characteristic indicators are important parameters to study gully erosion processes quantitatively, but there are only a few reports on the study of gully morphological characteristics at active stage due to the limitation of DEM resolution. 30 typical gullies were randomly selected in different watershed locations and gully orders. Extraction method of gully morphological characteristic indicators was established based on the 3-D laser scanning technique (LIDAR), differences of gully morphological characteristic indicators extracted from 0.1 m and 5 m DEMs were analyzed and transform models of gully morphological characteristic indicators between different resolution DEMs were established. The results showed that gully morphological characteristic indicators extracted from 0.1 m resolution DEM and manual measurement had no significant difference; gully length, width, depth, surface area and volume extracted from 0.1 m resolution DEM was 94.0%, 109.1%, 107.7%, 80.1% and 109.0% of that obtained by manual measurement, indicating that 0.1 m resolution DEM could be used to extract gully morphological characteristic indicators accurately. Gully length extracted from 0.1 m resolution DEM had no significant difference with that extracted from 5 m resolution DEM, while gully width, depth, surface area and volume extracted from 0.1 m resolution DEM had significant difference with those extracted from 5 m resolution DEM. Gully width, surface area and volume extracted from 5 m resolution DEM was 28.6%, 25.6% and 19.7% greater than that extracted from 0.1 m resolution DEM, respectively, while gully depth extracted from 5 m resolution DEM was 37 % smaller than that extracted from 0.1 m resolution DEM. Therefore, transform models of gully width, surface area

收稿日期:2016-09-12

资助项目:国家自然科学基金项目(41271299)

第一作者:吴红艳(1991—),女,硕士,主要从事土壤侵蚀过程与机理研究。E-mail:whyyun4511@126.com

通信作者:郑粉莉(1960—),女,教授,博士生导师,主要从事土壤侵蚀过程、预报和侵蚀环境效应评价研究。E-mail:flzh@ms.iswc.ac.cn

and volume were established. Model validation results showed that the correlation coefficients of gully width, surface area and volume transform model were all greater than 0. 6 and effectiveness coefficients were all greater than 0. 5, indicating that the accuracies of the three transform models were all acceptable. This study provides an important method for the study of gully erosion characteristics in the loess hilly-gully region.

Keywords: 3-D laser scanning technology; DEM; gully morphological characteristic indicators; transform models; the loess hilly-gully region

切沟,尤其是发育活跃期的切沟侵蚀是黄土丘 陵沟壑区最重要的侵蚀方式之一,对流域侵蚀产沙有 重要影响和贡献[1-2]。切沟断面形态和长度变化是切 沟发育过程的重要特征,而切沟的形态特征也对应着 特定的发育阶段[3],是决定切沟输水输沙能力和稳定 程度的重要因素。前人[4]对切沟形态的定义为:切沟 是宽深均在 0.5 m 以上的侵蚀沟,长度一般不超过 百米,宽几米至几十米,沟深一米至二十米左右。切 沟基本形态特征(长度、宽度和深度)的研究是构建 切沟预报模型的基础,因而研究发育活跃期的切沟形 态特征对揭示切沟其发展规律有重要意义。传统方 法采用人工量取切沟长、宽、深等形态特征,获得小流 域切沟的形态特征,但这种方法耗时长、工作量大,工 作效率低^[5]。近年来,高精度 GPS^[6]、遥感影像以及 三维激光地形测量^[7-8]等技术在获取高分辨率 DEM 上取得了新进展,高新测量技术与地理信息系统技术 的综合应用为切沟形态特征的精确提取提供了可 能^[9]。Deng 等^[10]在元谋干热河谷选取了 152 条切 沟,利用激光测距仪提取了切沟长度、宽度、深度和断 面形态等 26 个切沟形态特征指标。王庆等[11] 基于 DEM 及遥感影像对西北黄土高原区大型侵蚀沟道进 行普查,提取了侵蚀沟道的长度、面积等形态特征。 目前,大尺度切沟形态特征提取研究取得了很多进 展,但对于处于发育活跃期切沟长度小于 100 m,尤 其是切沟宽度小于 20 m 的切沟形态特征的提取 研究比较鲜见。由于高分辨率的 DEM 很难获取^[12], 用于切沟形态特征提取的 DEM 分辨率普遍不高,很 难获得切沟形态特征的准确信息。因此,如何基于高 分辨率 DEM 实现对低分辨率 DEM 提取的切沟形 态特征参数向高分辨率尺度进行转化成为当前研究 的重要议题。

现有关于尺度转化的研究多是针对坡度和汇水 面积等地形属性或者水文特征进行的^[13]。刘爱利 等^[14]基于不同分辨率 DEM 提取坡度因子,并建立坡 度的转换图谱;Yang 等^[15]通过简化影响因子,实现 粗分辨率下所得的单位汇水面积向精细尺度的转换; 李静静等^[16]建立了不同分辨率 SRTM DEM 数据提 取河流长度的尺度转换模型;杨邦等^[17]建立了不同 分辨率 SRTM DEM 数据提取水系密度和流域宽度 的尺度转换模型;田丰等^[18]对比了基于三维激光扫 描技术生成的 1 m 分辨率 DEM 与地形图生成的普通 DEM 提取地形特征和水文特征的差异,但没有涉及尺度转换模型的研究。目前,基于三维激光扫描技术获取高精度 DEM 并建立高低分辨率 DEM 提取切沟形态特征的转换模型还较少。因此,本研究在黄土丘陵沟壑区典型小流域内选取了 30 条具有代表性的切沟,利用三维激光扫描技术在 ArcGIS 10.0 平台上获取了高分辨率(0.1 m)DEM 数据,并以 5 m 分辨率的 DEM 数据为对照,比较了 2 种分辨率 DEM 提取切沟形态特征的转换模型,以期为切沟的侵蚀监测及预报等研究提供技术支持和科学依据。

1 数据获取与方法

1.1 研究区概况

选取黄土丘陵沟壑区第一副区的岔巴沟流域为 研究区(图1)。岔巴沟流域位于陕西省子州县,东经 109°47′17.18″—110°2′18.89″,北纬 N37°37′47.18″— 37°47′34.80″。流域面积 205.5 km²(草坪站以上集 水面积 187 km²),是无定河的一级支流大理河的支 流。流域内以黄土丘陵沟谷和河谷阶地为主要地貌, 侵蚀严重,沟谷发育,地形破碎。气候属于干燥少雨 的大陆性气候,四季分明,年降水量约为 450 mm,年 际变化较大,年内分配不均,70%以上降雨集中在 6—9 月份,且降雨多为强度较大而历时短暂的暴雨, 年平均气温为 8 ℃。土壤以黄土母质发育的黄绵土 为主,土壤颗粒以粉粒为主,极易被侵蚀^[19]。



图 1 扫描的 30 条切沟在岔巴沟流域的分布

1.2 数据基础

本研究基础数据包括: 岔巴沟流域 5 m 分辨率的 DEM 数据,由陕西省测绘局提供,西安 1980 坐标

系,高斯投影; 岔巴沟流域典型切沟的 0.1 m 分辨率 的 DEM 数据,于 2015 年 4 月在该研究区利用三维 激光扫描仪(Leica ScanStation2)测量而获得(图 2)。 利用三维激光扫描仪测量典型切沟时,所选切沟扫描 密度为 1 cm,生成 DEM 分辨率为 0.1 m;此外,还选 取了 6 条易于手工测量的切沟,采用测尺法(0.5 m 间距,1 cm 精度)对切沟的长度、宽度和深度进行人





工测量,对变化较大的地方进行加密测量。所选取的

30条典型切沟分布于流域的上、中、下游及左右岸, 其中,相对于一级主沟道,二级切沟有4条,三级切沟

有 21 条,四级切沟有 5 条;切沟长度和宽度从上游到

下游依次降低,下游切沟深度较大。切沟长度从二级

到四级切沟依次降低,三级的切沟宽度和深度较大,

(a) 切沟形态

(b) 扫描的原始点云图 图 2 切沟形态与三维激光扫描的点云图

1.3 切沟形态特征参数提取方法

三维激光扫描获取的点云数据利用自带软件 Cyclone 软件拼接、去噪,抽稀后生成点云文件,以 txt 格式导出。随后,在 ArcGIS 中导入.txt 格式文 件,生成 0.1 m 分辨率的 DEM。图 3 为 0.1 m 和 5 m 2 种分辨率的 DEM 基于河网提取理论提取同一 条切沟形态特征参数过程的对比^[20]。

河网提取过程中,首先对原始 DEM(图 3A 和图 3a)中存在的洼地进行填洼;再采用 D8 算法,基于无 洼地 DEM 数据生成流向数据(图 3B 和图 3b),计算 洼地区域;通过调用汇流累积量函数求得栅格的汇流 累积量(图 3C 和图 3c)。汇流量阈值的设定既要保 证沟道系统的连续性和完整性,又要体现其独立性, 如果取值太小,则会在提取中出现大量伪切沟,如果 取值太大则会忽略真实水系^[21]。结合地貌特征,对 汇流累积量数据进行重分类,选择 1 倍标准差,将重 分类结果作为汇流阈值参考值。据此,通过大量试验 后,对于 5 m 和 0.1 m 分辨率的 DEM 分别选择 45 和 20 作为最佳汇流阈值,提取流域河网(图 3D 和图 3d)。在流域河网的基础上,切沟形态特征参数的提 取方法为:

切沟长度的提取:将河网数据矢量化并去除伪切 沟后,在河网图层属性表中添加 length 字段,利用 "计算几何"功能,就可获得河网水系中每一条水系长 度,即切沟长度。

(c) Cyclone预处理的点云

切沟宽度和深度的提取:利用 ArcGIS 的剖面图功能,生成切沟横断面^[22],并分析每条切沟不同断面的宽度和深度。对于 0.1 m 分辨率 DEM,断面分析间隔是 0.5 m;对于 5 m 分辨率 DEM,断面分析间隔是 5 m。

切沟表面积的提取:对于 0.1 m 分辨率 DEM,在 ArcCatalog 中新建图层并导入 ArcGIS,勾绘切沟沟 壁得到矢量图层,利用 ArcGIS 的空间分析工具中提 取分析模块的掩膜提取功能得到切沟表面积矢量图 层,在其属性表里计算面积字段就可以得到每个切沟 的表面积;对于 5 m 分辨率 DEM,利用断面法把每一 条切沟每一个测量段(5 m 间隔)的切沟表面积概化 为梯形计算并求和,计算公式为:

$$A_{5} = \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{m-1} \left[\frac{(A_{iW_{j+1}} + A_{iW_{j}}) \cdot A_{iC_{j}}}{2} \right]$$

式中: A_5 为基于 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟表面 积(m²); A_{x_j} 为第 *j* 次量测第 *i* 条切沟的量测间距, 为 5 m; A_{iw_j} 、 $A_{iw_{j+1}}$ 分别代表第 *j* 次和第 *j* +1 次量测 第 *i* 条切沟的宽度(m);*n* 为流域所选切沟总条数;*m* 为量测次数。

切沟体积的提取:对于 0.1 m 分辨率 DEM,是利 用 AreGIS 空间分析工具中的邻域分析模块和表面 分析模块得到切沟体积图层,打开其属性表即可查看 切沟体积;对于 5 m 分辨率 DEM,利用断面法把每一 条切沟每一个测量段(5 m 间隔)的切沟体积概化为 梯形台体计算并求和,计算公式为:

$$V_{5} = \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{m-1} \left[\frac{(V_{iW_{j}} \cdot V_{iD_{j}} + V_{iW_{j+1}} \cdot V_{iD_{j+1}} + \sqrt{V_{iW_{j}} \cdot V_{iD_{j}} \cdot V_{iW_{j+1}} \cdot V_{iD_{j+1}}} \right] \cdot V_{iC_{j}}}{6}$$

式中: V_5 为基于 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟体积 (m³); V_{w_j} 为第 *j* 次量测第 *i* 条切沟的量测间距,为 5 m; V_{w_j} 、 $V_{w_{j+1}}$ 分别代表第 *j* 次和第 *j* +1 次量测第 *i* 条切沟的宽度(m); V_{w_j} 、 $V_{w_{j+1}}$ 分别代表第 *j* 次和第 *j* +1 次量测第 *i* 条切沟的深度(m);*n* 为流域所选切 沟总条数;*m* 为量测次数。

1.4 数据分析

基于 2 种分辨率 DEM 的切沟形态特征参数提取 是在 ArcGIS 10.0 中进行,三维激光扫描点云数据在 Cyclone 6.0 中处理,模型构建在 SPSS 20 中进行。在 构建模型时,为了保证建模数据与模型验证数据独立 性,首先从 2 种分辨率的 DEM 数据中分别随机选取 20 条切沟进行建模,然后用其余的 10 条切沟对模型进 行验证。同时,为了说明三维激光扫描技术测量切沟 形态的精度,选取了 6 条切沟进行人工测量;对比人工 测量的切沟形态与三维激光扫描技术测量切沟形态的 差异,评价三维激光扫描技术测量切沟的精度。

相关系数是评价模型实测值和模拟值密切程度的指标;Nash-Sutcliffe 模型有效性系数是评价模型 模拟值和实测值与 1:1线拟合优度的指标。模型有 效性计算公式为:

$$ME = 1 - \frac{\sum_{i=1}^{n} (O_i - P_i)^2}{\sum_{i=1}^{n} (O_i - O)^2}$$

式中:ME 为模型有效性系数; O_i 为实测值(基于 0.1 m 分辨率的 DEM 提取的切沟形态特征); P_i 为预测 值(基于 5 m 分辨率的 DEM 提取的切沟形态特征); O 为实测值的平均值。

ME介于 $-\infty \sim 1$,该值为负,表示模型差;该值 接近于 0,表示模拟结果接近观测值的平均值水平; 该值接近于 1,表示模型预测性能越好。Li 等^[23]认 为当 $ME \ge 0.36$, $R^2 \ge 0.6$ 时,模型的预测性较好。



2.1 三维激光扫描数据提取切沟形态特征参数的精 度分析

表1为基于三维激光扫描技术和手工测量2种 方法获得的切沟长度、宽度、深度、表面积和体积。从 表1可以看出,2种测量方法得到的切沟形态特征 值之间无显著差异,三维激光扫描技术提取切沟长 度、宽度、深度、表面积和体积分别是手工测量的 94.0%,109.1%,107.7%,80.1%和109.0%,说明 基于三维激光扫描技术获取的高精度 DEM,可较准 确获得切沟形态特征参数。

表 1 三维激光扫描技术和人工测量获得的切沟形态特征参数

	获取	切沟	切沟	切沟	切沟	切沟
	方法	长度 /m	宽度 /m	深度 /m	表面积 $/m^2$	体积/m ³
	人工测量	52.62	5.82	4.78	482.84	827.96
0	.1 m 分辨率	10 19	6 9E	E 1E	602 10	002 20
DEM 提取		49.40	0.55	0.10	005.10	902.29

2.2 0.1 m 与 5 m 分辨率 DEM 提取切沟形态特征参数的对比

表 2 为 30 条典型切沟基于 0.1 m 和 5 m 分辨率

DEM 提取切沟形态特征参数的统计结果。各切沟 形态特征参数的变异系数(*CV*)变化于 21.3%~44.9% 之间,属中度变异^[24]。变异较大的原因是所选的 30 条切沟包括了流域上、中、下游不同位置以及不同级 别的切沟类型。

基于 0.1 m 和 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟长度 间无显著差异,即用 5 m 分辨率 DEM 提取切沟长度的 误差仅为 3.9%,说明可用 5 m 分辨率的 DEM 提取切 沟长度。然而,基于 0.1 m 和 5 m 分辨率 DEM 提取的 切沟宽度、深度、表面积和体积间有显著差异,即用 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度、表面积和体积分别 较实际值大了 28.6%,25.6%和 19.7%,而其提取的 切沟深度较实际值小了 37.0.%。表明 DEM 的水平 分辨率对切沟形态特征的提取影响较小,而垂直分辨 率对切沟形态特征的影响较大。因此,为了准确获取 切沟形态特征指标,以便分析研究区的切沟侵蚀特 征,有必要以高分辨率 DEM 提取的切沟形态特征参 数作为基准,建立低分辨率 DEM 提取的切沟形态特

表 2 0.1 m 与 5 m 分辨率 DEM 提取切沟形态特征参数的统计结果

切沟形态特征参数	不同分辨率 DEM	平均值	中位数	最大值	最小值	SD	CV / $\frac{0}{0}$
	0.1 m	58.4a	55.9	88.9	33.6	12.4	21.3
切沟长度	5 m	56.1a	55.5	100.8	17.5	18.0	32.1
旧次中古	0.1 m	17.5a	15.9	33.7	8.0	6.3	35.7
切沟苋度	5 m	22.5b	21.7	36.8	14.0	5.3	23.6
	0.1 m	8.1a	8.0	13.7	3.8	2.4	29.2
切沟深度	5 m	5.1b	5.2	9.9	1.3	2.1	41.2
	0.1 m	898.8a	782.2	2090.3	384.1	403.3	44.9
切沟表面积	5 m	1129.3b	1045.5	1933.1	558.2	430.4	38.1
	0.1 m	1496.4a	1530.7	2696.2	602.8	529.6	35.4
	5 m	1791.3b	1644.5	4091.1	775.6	791.1	44.2

注:同一切沟形态特征参数下不同字母表示不同测量方法经 F检验差异显著($p{<}0.05$)。

2.3 切沟形态特征参数转换模型的建立

对选定的 30 条切沟,随机选取 20 条切沟建立切 沟各形态参数的转换模型,然后用剩余的 10 条切沟 数据对所建转换建模进行验证。由于 2 个分辨率 DEM 提取的切沟长度无显著差异,所以这里基于0.1 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度、深度、表面积和体 积数据,建立 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度、深 度、表面积和体积的转换模型。

首先分别建立 2 种分辨率 DEM 下的切沟宽度、 深度、表面积和体积各自对应的单因子转换模型(表 3),发现切沟表面积转换模型的决定系数大于 0.6, 说明表面积转换模型精度达到满意程度;而切沟宽 度、深度和体积的转换模型的决定系数变化于 0.2~ 0.35,均低于 0.6,说明 3 个转换模型精度较差。据 此,分别建立 2 种分辨率 DEM 下的切沟宽度、深度、 表面积和体积的多因子转换模型(表 3)。比较各切 沟形态特征参数的转换模型,发现基于切沟宽度和表面积所建的宽度转换模型决定系数为 0.652,说明模型有较好的转换效果;基于切沟表面积和深度所建的体积转换模型决定系数为 0.685,达到了较好模型转换效果。而切沟深度模型的决定系数小于 0.6,说明切沟深度转换模型精度较低。其原因主要是 5 m 分辨率 DEM 垂直分辨率低,不能准确反应沟深参数,而对于深度转换模型来说,垂直分辨率尤为重要,而 且深度转换模型的应用意义不大。因此,这里不建议 建立关于切沟深度的转换模型。

2.4 **转换模型验证**

为了验证切沟形态特征参数转换模型的估算精度, 以 0.1 m 分辨率 DEM 提取的切沟形态特征值作为实测 值,对 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟形态特征值(宽度、 表面积和体积)进行率定和验证,分析转换模型的估算 精度。从图 4 可以看出,通过比较 3 个转换模型的相关 系数 (R^2) 和有效性指数(ME),发现切沟宽度转换模型 $(W=0.886W_5+0.076A_5^{0.5}-4.123)$ 、表面积转换模型 +1027.006)均具有较好的预报精度。

 $(A=0.631A_5+156.56)$ 和体积转换模型(V=0.105A_5D_5)

3	扣沟安度	~~ 中 =	にあわれ	休知的前	田工和名	田工娃场横刑
3	切刈见反、	、休反、そ	又田忉加	冲似的半	凶丁州夕	凶丁牧厌保空

 转	, 按模型		R^2
	宽度的转换模型	$W = 0.623W_5 + 2.478$	0.351
	深度的转换模型	$D=0.551D_5+5.253$	0.204
单因子转换模型	表面积的转换模型	$A = 0.631A_5 + 156.56$	0.612
	体积的转换模型	$V=0.314V_5+1025.649$	0.290
	宽度的转换模型	$W = 0.886W_5 + 0.076A_5^{0.5} - 4.123$	0.652
多因子转换模型	深度的转换模型	$D=0.828V_5^{1/3}+0.341D_5-3.254$	0.414
	体积的转换模型	$V=0.105A_5D_5+1027.006$	0.685

注	: :样本数 $n=20$; W 为切沟宽度(m); W ₅ 为基于 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟宽度(m); D 为切沟深度(m); D ₅ 为基于 5 m 分辨率 DEM	提
	取的切沟深度 (m) ; A 为切沟表面积 (m^2) ; A_5 为基于 $5 m$ 分辨率 DEM 提取的切沟表面积 (m^2) ; V 为切沟体积 (m^3) ; V_5 为基于 $5 m$ 分	≀辨
	\mathbf{x} DEM 提取的切沟体积 (m^3) .	



切沟宽度(a)、表面积(b)和体积(c)的实测值和预测值的比较 冬 4

结论 3

以黄土高原丘陵沟壑区 30 条典型切沟为研究对 象,基于三维激光扫描技术建立了 0.1 m 高分辨率 DEM 数据,并结合 5 m 分辨率的 DEM 数据,讨论了 2 种分辨率 DEM 提取切沟形态特征参数的差异,并 建立了基于高分辨率 DEM 估算低分辨率 DEM 提取 切沟形态特征参数的转换模型,得到结论为:

(1)基于三维激光扫描技术生成的 0.1 m 分辨 率 DEM 提取的切沟长度、宽度和深度与手工测量得 到的切沟形态特征没有显著性差异。说明基于三维 激光扫描技术获取的高精度 DEM, 可较准确提取切 沟形态特征参数。

(2)0.1 m 高分辨率 DEM 和 5 m 分辨率 DEM 提取 的切沟长度之间无显著差异,切沟宽度、深度、表面积和 体积间有显著差异。因此,以 0.1 m 分辨率 DEM 提取 的切沟形态特征参数作为基准,建立 5 m 分辨率 DEM 提取的切沟形态特征参数的转换模型很有必要。

(3)通过模型筛选,建立了切沟宽度转换模型(W= $0.886W_5 + 0.076A_5^{0.5} - 4.123$)、表面积转换模型(A= $0.631A_5 + 156.56$)和体积转换模型(V=0.105A_5D_5 + 1027.006);对3个模型进行验证,发现皆具有较好的预 报精度。

参考文献:

[1] 郑粉莉,江忠善,高学田.水蚀过程与预报模型[M].北 京:科学出版社,2008:12-15.

- $\lceil 2 \rceil$ Kertész á, Gergely J. Gully erosion in Hungary, review and case study [J]. Procedia-Social and Behavioral Sciences, 2011, 19:693-701.
- [3] 仝迟鸣,周成虎,程维明,等.基于 DEM 的黄土塬形态特 征分析及发育阶段划分[J]. 地理科学进展, 2014, 33 (1):42-49.
- [4] 那嘉明,杨昕,李敏,等.黄土高原切沟地貌学研究述评 [J]. 地理与地理信息科学,2016,32(4):68-75.
- [5] 何福红,李勇,张晴文,等.基于 GPS 不同测量间距的 DEM 地形信息提取沟蚀参数对比[J]. 水土保持学报, 2006,20(5):116-120.
- [6] 张鹏,郑粉莉,陈吉强,等.利用高精度 GPS 动态监测沟 **蚀发育过程**[J]. 热带地理,2009,29(4):368-373.
- 徐加盼,王秋霞,邓羽松,等.基于三维激光扫描技术的 [7] 花岗岩风化土体侵蚀表面特征研究[J].水土保持学报, 2016,30(2):14-19.
- [8] 张姣,郑粉莉,温磊磊,等.利用三维激光扫描技术动态 监测沟蚀发育过程的方法研究[J].水土保持通报, 2011,31(6):89-94.
- Zhu H C, Tang G A, Qian K J, et al. Extraction and a-[9] nalysis of gully head of Loess Plateau in China based on digital elevation model [J]. Chinese Geographical Science,2014,24(3):328-338.
- [10] Deng Q C, Qin F C, Zhang B, et al. Characterizing the morphology of gully cross-sections based on PCA: A case of Yuanmou Dry-Hot Valley[J]. Geomorphology, 2015,228(1):703-713.

(下转第161页)

30—100 cm 处的土壤水分,贡献率达 70.0%,表明降 雨较少时,夏玉米依赖于较深层土壤。通过研究不同 深度土壤对夏玉米各生长期的水分贡献率,可看出夏 玉米在整个生长期内,根系吸水深度由浅变深,由此 考虑在夏玉米的出苗期和拔节期可适当减小灌溉量, 生长后期改变灌溉方式来提高灌溉水利用率。

参考文献:

- [1] 张玉翠,孙宏勇,沈彦俊,等. 氢氧稳定同位素技术在生态系统水分耗散中的应用研究进展[J]. 地理科学, 2012,32(3):289-293.
- [2] Martíngómez P, Barbeta A, Voltas J, et al. Isotope-ratio infrared spectroscopy: A reliable tool for the investigation of plant-water sources? [J]. New Phytologist, 2015,207(3):914-927.
- [3] 郭飞,马娟娟,郑利剑,等.基于氢氧同位素的植物水源 区分方法比较[J].节水灌溉,2015(11):59-63.
- [4] 马菁,宋维峰,吴锦奎,等.元阳梯田水源区林地降水与土壤 水同位素特征[J].水土保持学报,2016,30(2);243-248.
- [5] 王卓娟,宋维峰,吴锦奎,等.元阳梯田水源区旱冬瓜水 分来源[J].广西植物,2016,36(6):713-719.
- [6] 边俊景,孙自永,周爱国,等. 干旱区植物水分来源的 D、¹⁸O 同位素示踪研究进展[J]. 地质科技情报,2009, 28(4):117-120.
- [7] 王鹏,宋献方,袁瑞强,等.基于氢氧稳定同位素的华北农田夏玉米耗水规律研究[J].自然资源学报,2013,28
 (3):481-491.
- [8] 孙宁霞,马英,胡晓农,等.基于同位素示踪的夏玉米土 壤水分动态变化规律[J].灌溉排水学报,2014,33(4);

(上接第 152 页)

- [11] 王庆,李智广,高云飞,等. 基于 DEM 及高分辨率遥感
 影像的西北黄土高原区侵蚀沟道普查[J]. 中国水土保持,2013(10):61-64.
- [12] 石磊,杨武年,陈平,等. DEM 空间尺度对岷江上游流 域特征提取的影响[J]. 测绘科学技术学报,2015,32 (1):82-86.
- [13] 汤国安.我国数字高程模型与数字地形分析研究进展 [J].地理学报,2014,69(9):1305-1325.
- [14] **刘爱利,汤国安,秦鸿儒.不同栅格分辨率数字坡度模型转** 换图谱研究[J].水土保持学报,2002,16(1):144-147.
- [15] Yang X, Tang G A, Xiao C C, et al. The scaling method of specific catchment area from DEMs[J]. Journal of Geographical Sciences, 2011, 21(4):689-704.
- [16] 李静静,陈健,朱金玲.基于 DEM 的河流长度尺度转换 与不确定性分析[J].人民长江,2010,48(8):56-58.
- [17] 杨邦,任立良,王贵作,等.基于尺度转换的数字水系提 取方法及应用[J].中山大学学报(自然科学版),2009, 48(4):101-106.

256-260.

- [9] Yang B, Wen X, Sun X. Irrigation depth far exceeds water uptake depth in an oasis cropland in the middle reaches of Heihe River Basin[J]. Scientific Reports, 2015, doi:10.1038/srep15206.
- [10] 朱峰,孙兆明,李树超.山东省玉米生产现状与发展对 策分析[J].农业科技通讯,2015(3):6-9.
- [11] Dansgaard W. Stable isotopes in precipitation[J]. Tellus,1964,16(4):436-468.
- [12] 徐庆,刘世荣,安树青,等.卧龙地区大气降水氢氧稳定 同位素特征的研究[J].林业科学研究,2006,19(6): 679-686.
- [13] Craig H. Isotopic variations in meteoric waters[J]. Science, 1961, 133(3465): 1702-1703.
- [14] Wetzel K. A new interpretation of the meteoric water line[J]. Isotopenpraxis, 1988, 24(8): 311-317.
- [15] Yapp C J. A model for the relationship between precipitation D/H ratios and precipitation intensity[J]. Journal of Geophysical Research: Ateospheres, 1982, 87 (C12):9614-9620.
- [16] 章新平,姚檀栋.我国降水中 δ¹⁸ O 的分布特点[J].地 理学报,1998,53(4):356-364.
- [17] Phillips D L, Gregg J W. Source partitioning using stable isotopes:Coping with too many sources[J]. Occologia,2003,136(2):261-269.
- [18] Wang P, Song X F, Han D M, et al. A study of root water uptake of crops indicated by Hydrogen and Oxygen stable isotopes: A case in Shanxi Province, China[J]. Agricultural Water Management, 2010, 97(3):475-482.
- [18] 田丰,秦奋.基于 LRIS-3D 建立高分辨率 DEM 的方法 及对比研究[J].地理空间信息,2008,6(1);80-82.
- [19] 姚文艺,陈界仁,秦奋.黄河多沙粗沙区分布式土壤流 失模型研究[J].水土保持学报,2008,22(4):21-26.
- [20] 汤国安,杨昕. ArcGIS 地理信息系统空间分析实验教 程[M]. 第 2 版. 北京:科学出版社,2012:429-456.
- [21] 陈俊明,林广发,杨志海,等.数字河网提取的影响参数 优化分析[J].地球信息科学学报,2011,13(1):32-37.
- [22] 孙玉柱,郑粉莉,张姣.基于 LIDAR 和 GIS 技术的坡面 侵蚀沟空间发育分析[J].水土保持通报,2014,21(3): 20-24.
- [23] Li T, Gao Y. Runoff and sediment yield variations in response to precipitation changes: A case study of Xichuan watershed in the Loess Plateau, China[J]. Water, 2015,7(10):5638-5656.
- [24] 卜耀军,朱清科,包耀贤,等. 陕北黄土区微地形土壤质量指标变异性及敏感性[J]. 水土保持学报,2014,28
 (3):153-157.