**引用格式**:杨勇忠,任俊杰,李东臣,2023.基于 SAR 影像的干旱区冲/洪积扇地貌面定量分期研究:以河西走廊西部沙漠区的疏勒河洪 积扇为例 [J].地质力学学报,29(6):842-855.DOI:10.12090/j.issn.1006-6616.2023080

Citation: YANG Y Z, REN J J, LI D C, 2023. Quantitative staging of alluvial fan geomorphic surfaces in arid areas based on SAR imagery: A case study of the Shule River alluvial fan in the western desert region of the Hexi Corridor[J]. Journal of Geomechanics, 29 (6) : 842–855. DOI: 10.12090/j.issn.1006-6616. 2023080

# 基于 SAR 影像的干旱区冲/洪积扇地貌面定量分期研究——以 河西走廊西部沙漠区的疏勒河洪积扇为例

# 杨勇忠<sup>1,2</sup>, 任俊杰<sup>2</sup>, 李东臣<sup>2</sup> YANG Yongzhong<sup>1,2</sup>, REN Junjie<sup>2</sup>, LI Dongchen<sup>2</sup>

1. 中国科学院大学应急管理科学与工程学院,北京100049;

2. 应急管理部国家自然灾害防治研究院,北京100085

1. School of Emergency Management Science and Engineering, University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China;

2. National Institute of Natural Hazards, Ministry of Emergency Management of China, Beijing 100085, China

# Quantitative staging of alluvial fan geomorphic surfaces in arid areas based on SAR imagery: A case study of the Shule River alluvial fan in the western desert region of the Hexi Corridor

Abstract: The alluvial fans and river terraces formed by river processes effectively record past tectonic activities, climate changes, and geomorphic evolution processes. Accurately dividing the alluvial fan into stages is the basis for the subsequent research. Previous researchers used L-band SAR backscatter coefficient values as a substitute parameter for geomorphic roughness to achieve quantitative zoning of geomorphic surfaces. However, these studies did not consider the impact of different time data sources on the geomorphic surface results. This study selects the Shule River alluvial fan as the research object. It determines the optimal data source by analyzing the posterior statistical indicators of multi-temporal L-band SAR data and evaluating atmospheric conditions. The maximum likelihood classification method is used to complete the classification of backscatter intensity values and achieve quantitative staging of the geomorphic surface. The results indicate that the posterior statistical indicators of staging can be used as the standard for selecting the best temporal image data to obtain better staging results. L-band HH monopolarization data provides better staging results, demonstrating advantages in distinguishing landforms of different ages compared to C-band data. Moreover, L-band data is more accessible and holds potential for automated staging. SAR image quality and staging results are closely related to imaging atmospheric conditions but show minimal seasonal dependence. Therefore, the study recommends prioritizing images with low surface water content during imaging, such as in high-evaporation intensity summer seasons. The proposed method for analyzing remote sensing data quality and staging landforms can be applied to rapidly and quantitatively stage large-scale alluvial fans in arid regions, providing valuable information for studies on tectonics and climate.

**Keywords:** SAR; geomorphic surface of the alluvial fan; quantitative staging; backscatter coefficient; roughness; maximum likelihood classification

第一作者:杨勇忠(1999一),男,在读硕士,主要从事遥感与定量地貌学方面科研工作。E-mail: 1450844547@qq.com

**基金项目**:国家自然科学基金项目(U2139201, 41941016, U1839204);中国科学院重点部署项目(KFZD-SW-422);应急管理部国家自 然灾害防治研究院基本科研业务专项(ZDJ2017-24)

This research is financially supported by the National Natural Science Foundation of China (Grants No. U2139201, 41941016, and U1839204), the Key Program of the Chinese Academy of Sciences (Grant No. KFZD-SW-422), and the Research Fund of the National Institute of Natural Hazards, Ministry of Emergency Management of China (Grant No. ZDJ2017-24).

通讯作者:任俊杰(1979一),男,博士,研究员,主要从事活动构造、构造地貌及地震危险性分析方面的基础理论与应用研究。 E-mail: renjunjie@gmail.com

收稿日期: 2023-05-21; 修回日期: 2023-09-26; 责任编辑: 范二平

摘 要:河流作用形成的洪积扇和河流阶地可以提供过去构造活动、气候变化和地貌演变过程的有效记录;而准确划分洪积扇地貌面的期次是开展环境变化及构造活动定量研究的基础。已有研究往往利用 L波段数据 SAR 后向散射系数值作为地貌粗糙度替代参数,进行地貌面定量分期,但并未考虑不同时间 数据源对分期结果的影响。以疏勒河洪积扇为研究对象,通过分析多时相L波段 SAR 数据后验统计指标 以及大气评估条件,确定最佳数据源,并运用最大似然分类法对后向散射强度值进行分类,以实现地貌 面的定量分期。结果表明:使用分期后验统计指标作为选取最佳时像影像数据的标准,可以获得更好的 分期结果;L波段 HH 单极化数据可得到较好的分期结果,与C波段数据相比,对于不同年龄地貌面的划 分更具优势,且数据更易获取,具备自动化分期潜力;SAR 影像质量以及分期结果与成像时大气条件密 切相关,而与季节相关性不大,因此建议优先选择成像时地表含水量较低的影像,例如,高蒸发强度的 夏季。文章提出的这套对遥感数据质量分析并进行地貌面分期的方法可用于完成干旱地区大尺度冲/洪积 扇的快速定量分期,为构造和气候的研究提供有价值的信息。

关键词: SAR; 洪积扇地貌面; 定量分期; 后向散射系数; 粗糙度; 最大似然分类 中图分类号: P931.2 文献标识码: A 文章编号: 1006-6616 (2023) 06-0842-14 DOI: 10.12090/j.issn.1006-6616.2023080

0 引言

第6期

河流地貌是陆表系统最广泛的地貌类型之一, 废弃的河流地貌为过去构造活动、气候变化和景观 演变过程提供了重要的记录载体(Bull, 1977, 1991; Lubetkin and Clark, 1988; 徐锡伟等, 2003; Matmon et al., 2005; Guralnik et al., 2010; 黄飞鹏等, 2021)。洪 积扇是由山地河流带来的大量砾石和泥沙在山前 堆积形成的扇形地貌, 是河流系统中短暂存储沉积 物的基本地貌单元(Huggett et al., 2016), 洪积扇地 貌单元的期次划分对于理解地貌演化、构造隆升和 地表过程研究至关重要。

常用的洪积扇地貌面分期方法主要有3类:定 性分析方法(郑荣章,2005; Regmi et al., 2014)、高分 辨率地形数据法(Frankel and Dolan, 2007; 韩龙飞等, 2019)和遥感影像法(D'Arcy et al., 2018; 苏强等, 2020)。定性方法易受研究者经验和主观认识的影 响,为地貌面的划分带来了诸多不确定性;高分辨 率的数字高程模型(DEM)对数据的质量要求高,大 范围数据获取的费用昂贵(Frankel and Dolan, 2007; Fan and Atkinson, 2018; Wu et al., 2018);光学影像的 参数易受到植被、大气条件等外界因素的影响,在 定量描述地貌面时存在诸多不确定性。在大尺度干旱— 半干旱地区洪积扇地貌面期次划分中,微波遥感方 法由于其全天候、穿透性强、不易受环境变化影响 等特点,成为近年来最理想的分期工具(Hetz et al., 2016; Sadeh et al., 2018)。

早在20世纪70年代,合成孔径雷达(SAR)技

术就被用于地表参数(地表含水量和地表粗糙度) 的测量(Ulaby et al., 1979)。近年来,遥感技术的蓬 勃发展为干旱沙漠地形中的地貌地层冲积单元的 测量提供了更好的数据源。利用 RADARSAT-2影 像数据,林国青等(2013)提出了更加适合干旱区地 表粗糙度反演的新方法。Zhang and Guo(2013)通过 研究 SAR 特征参数与地貌面年龄的直接相关性,表 明C波段SAR数据(RADARSAT-2)在干旱地区地 貌面分期中具有潜力。最新研究表明,L波段 SAR 数据对地表粗糙度最敏感,更适用于洪积扇地貌面 分期(苏强等, 2020; Ayari et al., 2021)。相关学者利 用地貌面年龄、地表粗糙度和后向散射系数之间的 相关关系,使用 ALOS-SAR 卫星数据完成了对地貌 面的定量分期,并建立了后向散射系数值(R)和原 位年龄(T)之间的稳定的幂律关系(Hetz et al., 2016; Su et al., 2023)。然而,由于大气条件的变化,同一 地区不同时相的 SAR 数据反演的后向散射系数存 在明显差异,使得反演结果容易受到数据质量的影 响。以往的研究往往根据定性分析选择较好的数 据源,并直接使用后向散射系数作为地表粗糙度的 替代参数,缺乏对数据选取的评价方法。

文章以地貌面发育较好的疏勒河洪积扇为研究区,该洪积扇地形起伏小,各级洪积扇单元尺度大,全年气候干燥,植被稀少,适用于使用遥感方法 开展洪积扇分期的研究。郑荣章(2005)通过卫星影 像解译和野外调查认为该区域主要存在2期地貌 面; Zhang and Guo(2013)利用C波段 RADARSAT-2 雷达影像对洪积扇的部分区域进行了定量划分, 共划分为4期地貌面。在已有研究成果的基础上, 笔者尝试提出一种评估 SAR 数据源质量的方法,建 立一套使用 SAR 数据进行洪积扇地貌单元定量分 期的方案。该研究为更好地利用微波遥感数据开 展地貌面分期提供了新思路。

1 研究区及影像概况

#### 1.1 区域概况

疏勒河洪积扇位于中国西北部河西走廊中西 部沙漠地区,南邻祁连山,北接北山,扇体总面积约 为 2100 km<sup>2</sup>(图 1; 王萍, 2003; Guo et al., 2017)。疏勒 河洪积扇的地貌面主要由第四纪洪积物组成,以晚 更新世的戈壁砾石地层为主,全新世砂砾沉积也广 泛分布。疏勒河发源于祁连山,向北流经研究区, 区域内第四纪活动断层十分发育,南面山前为规模 巨大的左旋走滑的阿尔金断裂(王萍, 2003; 王萍等, 2004; Zhang and Guo, 2013; 云龙等, 2021)。研究区 的年平均气温为 6.95~9.42 ℃, 1 月份温度最低, 7 月 温度最高,年均降水量为 39.6~63.4 mm,雨季发生在 6—8 月;年均蒸发量为 2469~2869 mm,蒸发强度最 高的时段在 5—9 月(毛洪亮等, 2007; Guo et al., 2017)。



图 1 疏勒河洪积扇地区地质构造图(引自《1:50万中国地质图》公开版(http://www.ngac.org.cn);断裂分布据 Zelenin et al., 2022 修改)

Fig. 1 Tectonic map of the diluvial fan area of Shule River (The geological map is quoted from the public version of the 1:500000 Geological Map of China at http://www.ngac.org.cn; Fracture distribution is modified after Zelenin et al.,2022)

#### 1.2 影像数据

SAR 系统存在入射波波长不同的工作波段—— X 波段(3.1 cm)、C 波段(5.6 cm)、L 波段(23.5 cm), 以及 4 种常用的极化方式(HH、HV、VV、VH)。波 段越长,穿透性越好;而不同的极化方式对不同目标的敏感性存在差异(Freeman, 1992)。以往研究表明,当入射波为L波段、HH极化并且入射角大于30°时,雷达的后向散射系数强度值对地表粗糙度的

差异性最为敏感(Beaudoin et al., 1990; Coppo et al., 1995; Ayari et al., 2021)。依据微波的物理特性和研究需求,研究选用 ALOS PALSAR 影像的 Level 1.1 HH 极化数据作为河流地貌分期研究影像数据(表1)。数据在 NASA 下属的数据开发平台 EarthData(https://

disc.gsfc.nasa.gov)上获取,可获取研究区域附近共计 10个时相的相同分辨率数据,时间跨度为 2007年7月-2009年10月。每个时相选取位于同轨道的两景影像,覆盖了疏勒河洪积扇地区的大部分区域。

表1 选取的 SAR 影像数据信息

第6期

Tał	ole	1	Inform	nation	of	sel	lected	SAR	images
-----	-----	---	--------	--------	----	-----	--------	-----	--------

影像名称	分辨率	极化方式	入射角	飞行方向	成像时间	轨道号
ALPSRP056830790			38.692°		2007年7月5日	7696
ALPSRP083670790			38.705°		2007年8月20日	8367
ALPSRP090380790			38.705°		2007年10月5日	9038
ALPSRP123930790	15 m	HH/HV	38.689°		2008年5月22日	12393
ALPSRP130640790			38.691°	手动	2008年7月7日	13064
ALPSRP137350790			38.669°	71-176	2008年8月22日	13735
ALPSRP144060790			38.672°		2008年10月7日	14406
ALPSRP184320790			38.685°		2009年7月10日	18432
ALPSRP191030790			38.705°		2009年8月25日	19103
ALPSRP191030790			38.692°		2009年10月10日	19774

# 2 地貌面分期原理

### 2.1 洪积扇地貌面分期原理

洪积扇是在干旱一半干旱地区暂时性山地水 流出山口堆积形成的扇形地貌,广泛发育于河流出 山口地带。由于复杂的气候变化和构造作用,河流 经历多期堆积和下切过程,在山口地带表现为海拔 高度不同的洪积扇地貌面(Blair and McPherson, 1994)。地貌面形成后, 会受到后期的侵蚀和风化作用, 地貌面形成时代越老, 遭受侵蚀的时间越长, 地貌面上的砾石粒径逐渐变小, 地貌面的粗糙度随之减小(图 2; Ulaby et al., 1979; Evans et al., 1992; Sadeh et al., 2018)。基于这一自然过程, 可以通过地表粗糙度来区分不同期次的洪积扇地貌单元。



图 2 洪积扇演化示意图(据 Blair and McPherson, 1994 修改)

Fig. 2 Schematic diagram of the evolution of alluvial fans (modified after Blair and McPherson, 1994)

雷达后向散射系数是反映辐射能量与入射能量比值的参数,而粗糙的地表会导致雷达入射波的 多次反射,形成漫反射场(图3)。随着地表粗糙度的增加,SAR接收到的回波能量增强。由此,可通过后向散射系数反演地表粗糙度(Greeley et al., 1988; Mattia et al., 1997; Zribi et al., 2005; 李森, 2007)。基于地貌面年龄、粗糙度和后向散射系数 三者之间的相关关系,可近似地将雷达后向散射系数作为地貌面粗糙度的替代参数,进而对地貌面进 行分期(Hetz et al., 2016)。



图 3 雷达波后向散射模式图

Fig. 3 Radar wave backscatter pattern diagram

#### 2.2 SAR 后向散射系数反演

使用 ENVI SARscape 软件对获取的 Level 1.1 单 视复数数据进行处理后,得到 SAR 后向散射系数。 首先,需要导入影像并进行多视处理和滤波;然后 进行辐射定标和地理编码,以实现后向散射系数反 演(Holecz et al., 2000)。在多视处理中,根据计算选 择距离向视数为1、方位向视数为4,这样可以使方 位向分辨率与距离向分辨率接近,以达到抑制噪声 的目的。经过测试,使用 Gamma 滤波和 Frost 滤波 的组合可以有效地抑制斑点噪声。

辐射定标是将 SAR 影像的亮度灰度值转换为 绝对的辐射亮度, 定标过程如公式(1)所示:

$$\sigma^0 = 20 \lg_{10}(DN) + CF \tag{1}$$



式中, DN为 SAR 影像预处理后像元亮度值, CF为 SAR 影像后向散射系数校正值: \circ\$\phi\为辐射亮度。

#### 2.3 反演结果统计分析

首先,需要获取各期地貌面统计特征值作为原 始样本。参考光学影像和反演结果,在同一期地貌 面区域内,手动选取多边形范围来确定训练样本的 统计范围。在选取过程中要避开人为建筑,并确保 在后向散射系数影像和光学影像上都可以明显区 分。通过统计各样本的均值和方差,获得各期地貌 面后向散射系数值分布曲线(图4)。同一期地貌面 的后向散射系数符合正态分布,而地貌面的后向散 射系数值越低,则其形成年龄越老(Hetz et al., 2016; 苏强等, 2020)。



F1-F4对应不同期地貌面; AC为现今河床区域; μ为均值, σ为标准差; S为重叠面积

图 4 各期地貌面后向散射强度值正态分布概率密度曲线离散程度与区分程度

Fig. 4 Calculation method of dispersion degree and discrimination degree of normal distribution probability density curve of backscatter intensity values of various geomorphic surfaces

F1 to F4 correspond to different stages of landforms; AC represents the current riverbed area;  $\mu$  denotes the mean,  $\sigma$  is the standard deviation; S stands for the overlapping area.

已有研究将后向散射系数作为粗糙度替代参数(Hetz et al., 2016),但实际上后向散射系数受到多种因素的影响,包括雷达系统参数(入射角、极化方式、天线增益和脉冲频率等)、地表参数(粗糙度、土壤含水量和土壤表面温度等)以及表面植被的覆

盖情况(Ulaby et al., 1979; Fung et al., 1992; Mattia et al., 1997; 邵芸等, 2002; Escorihuela et al., 2007)。尽管文中选取的研究区域地表干旱裸露,但由于雷达成像时的气候条件不同,仍然会导致影响后向散射系数的环境因子存在较大差异。苏强等(2020)通过

经验认为,蒸发量最大的高温夏季时期进行成像反 演可以获得最佳效果,但这种方式依赖于主观判 断、缺乏定量的验证分析。因此,需要一种更准确 的方法来选取以粗糙度为主并且受环境因素影响 更小的数据源。

后向散射系数与各个因子存在耦合关系 (Mattia et al., 1997; Aubert et al., 2011.),如果无法精 确量化各个因素,就无法精确地确定粗糙度。因 此,需要尽可能使得其他因子相对于粗糙度对后向 散射系数的影响最小化。文中拟通过样本统计分 析,初步判断所选影像统计指标与地貌分期结果的 关联性,并结合相关气象数据产品协助选出最佳数据源。

样本统计分析主要包含各期地貌分布离散程 度和重叠度分析。同一期地貌面对应后向散射系 数分布越集中,表明该数据越能反应真实的地貌面 年龄,而相邻分布间的高重叠程度会使得重叠范围 的归属类错分概率增大,不利于分类(Zhou, 2021; Su et al., 2023)。文中离散程度采用分布曲线标准差表 征,重叠度采用相邻分布概率密度函数曲线重叠面 积表征,曲线重叠面积使用黎曼求和方法计算。

#### 2.4 反演结果监督分类

基于选取的最佳数据,文中采用最大似然分类 法对影像反演结果进行分类(杨鑫,2008; Mather and Tso, 2016)。最大似然分类是常用的遥感图像监督 分类方法,其基本原理为计算属于预定义类别集合 的每一个给定像素的归属概率,然后将该像素归为 概率最大的类别。该准则计算过程为:

式中*P*(*ω*<sub>*i*</sub>|*X*)表示属于第*i*类的后验概率,*X*为 观测样本,*S*表示类别总数。

当样本分布为正态分布时,判别函数为:

$$d_i(X) = \ln P(\omega_i) - \frac{1}{2} \ln \left| \sum_{i} \right| - \frac{(X - E_i)^2}{2\sum_i}$$
(3)

式中 $P(\omega_i)$ 表示属于第i类的先验概率, $\sum_i$ 表示 样本方差, $E_i$ 表示样本均值。此时分类准则为:

$$d_i(X) = \max_{j=1}^{S} d_j(X) \tag{4}$$

# 3 地貌分期结果

#### 3.1 后向散射系数反演结果

在获得10个时相后向散射系数反演结果后, 经过平衡对比度增强拉伸处理,可获得较为直观 的、反映后向散射系数强度的图像(图5)。根据每 一时相反演结果,并参考光学影像和相关研究(王



a一样本选取区域(彩色多边形为样本区域范围,不同颜色区域代表不同期地貌面样本);b一蓝色多边形范围对应的后向散射系数统计结果

#### 图 5 地貌面样本选取

#### Fig. 5 Selection of geomorphic surface samples

(a) Sample selection area (Colored polygons represent the sample area range, different colored areas represent samples of different stages of landforms); (b) Statistical results of the backscatter coefficients corresponding to the blue polygon range

萍,2003;郑荣章,2005; Zhang and Guo, 2013),在确定 为同一期地貌面的范围内,手动选取多边形范围作 为统计样本以表征地貌面的分期情况(图 5a)。具 有相同颜色区域统计结果在分布(均值方差)上十 分接近,被认为是同一期地貌面(图 5b)。

#### 3.2 数据质量评定

研究基于 MATLAB 编程实现统计分析和监督 分类过程。在统计分析中,选择的影像成像时间分 布在5月、7月、8月和10月,不同时相的后散射系 数分布差异明显(图6)。由于气候环境因素导致河 流现今河床区域不断发生变化,固定的统计区域范 围无法适用于所有时相数据。因此,在统计过程 中,不考虑现今河床区域的后向散射系数。按照 2.3节所述方法,对各时相分布进行统计分析。结 果显示,成像时间为2008年5月22日的影像具有 最高的区分度(重叠面积为0.5653)和较低的离散程 度(方差和为2.9039)。而成像时间为2008年7月 7日的影像具有最低的离散程度(方差和为2.8590) 和较高的区分度(重叠面积为0.6144;表2,表3)。 这两幅数据都是后续分期可选择的潜在理想数据源。



F1-F4对应不同期地貌面; AC为现今河床区域

图 6 不同时相各期地貌面后向散射系数分布概率密度曲线

Fig. 6 PDF (Probability density function) of backscatter coefficient distribution on different stages of geomorphic surface at different time periods

F1 to F4 correspond to different stages of landforms; AC represents the current riverbed area

表 2	不同时相各期地貌面后向散射系数分布方差
-----	---------------------

Table 2	Variance of numerical	l distribution of	of backscatter	coefficients o	n different	levels of	landforms at	different time	periods

地貌面	2007-7-5	2007-8-20	2007-10-5	2008-5-22	2008-7-7	2008-8-22	2008-10-7	2009-7-10	2009-8-25	2009-10-10
AC	1.5245	1.2200	0.9606	0.9437	0.9969	1.1416	0.9937	1.2543	1.2041	0.8612
F1	0.7381	0.8257	0.8918	0.7449	0.7331	0.7746	0.8273	1.2045	0.8015	0.7470
F2	0.7405	0.7454	0.7653	0.6887	0.6971	0.7335	0.7472	0.7573	0.7222	0.7841
F3	0.7502	0.7334	0.8169	0.7905	0.7476	0.8111	0.8169	0.7008	0.7372	0.7205
F4	0.6851	0.7970	0.8042	0.6798	0.6812	0.7482	0.8146	0.6046	0.7129	0.7532
总和	2.9139	3.1015	3.2782	2.9039	2.8590	3.0674	3.206	3.2672	2.9738	3.0048

研究区域常年干燥、降水量稀少,文中仅考虑 地表参数的变化对后向散射系数的影响。但是,从 统计结果可以观察到不同时相后向散射系数的反 演结果之间存在巨大差距。因此有必要进一步分

表 3	不同时相相邻地貌面后向散射系数分布重叠面积

Table 3 Overlapping area of numerical distribution of backscatter coefficients on adjacent geomorphic surfaces at different time periods

地貌面	2007-7-5	2007-8-20	2007-10-5	2008-5-22	2008-7-7	2008-8-22	2008-10-7	2009-7-10	2009-8-25	2009-10-10
F1-AC	0.6122	0.5584	0.3641	0.4786	0.2117	0.6216	0.2541	0.9063	0.5875	0.4119
F1-F2	0.2789	0.2174	0.1600	0.2628	0.2647	0.1395	0.1744	0.3071	0.1817	0.2702
F2-F3	0.2264	0.1948	0.1581	0.1638	0.2252	0.1877	0.1314	0.2316	0.3263	0.2319
F3-F4	0.1386	0.3730	0.5331	0.1388	0.1245	0.4245	0.4210	0.2282	0.2729	0.1576
总和	0.6439	0.7851	0.8512	0.5653	0.6144	0.7517	0.7268	0.7668	0.7809	0.6597

析各成像时间内的具体气象数据,以探究造成分期 差异的原因。

基于 NASA 官网提供的气象数据(https://disc. gsfc.nasa.gov)和历史天气记录网站(https://rp5.ru)提 供的信息,文中对各个成像时期的相关气象条件进 行了分析。气象信息包含降水量与地表土壤含水 量数据(De Jeu and Owe, 2012; Huffman et al., 2019), 文中分别计算了目标区域内成像时间当天的平均 地表土壤含水量和成像时间前 5 天内每日的累积降 水量,分析成像近日是否有降水发生,作为土壤地 表含水量结果的交叉验证。研究区域为干旱沙漠 地表,蒸发强度高。研究表明,发生常规降水后 4 天内,地面表层水持续高速率蒸发,常规降水 3~5天后,地面表层5 cm 深度内的含水量恢复到降水前水平(孙朋, 2017)。此外,文中还获取了成像时间前5天内的最高温度数据,因为气温是影响地表水分蒸发强度的主要因素。

对比分析统计数据(表征区分度的重叠面积和 表征离散程度的方差之和)与气象数据后发现,土 壤水分、方差和、重叠面积和三者之间存在一定相 关性,特别是 2008 年 5 月 22 日之后的数据。文中 选择 2008 年 7 月 7 日时相为最佳数据源,该时相具 有较好的统计指标,同时地表土壤含水量低,降水 量低,温度高。相比之下,2007 年 10 月 5 日数据源 指标最差,其重叠度最高(重叠面积为 0.8512),离散 程度也最高(方差和为 3.2782),同时在该时相成像



为便于对比趋势,对部分数据进行了平移和缩放,其中方差和×10;重叠面积和×10+30,地表含水量+30kg/m<sup>2</sup>

图 7 统计指标与大气条件分析

Fig. 7 Statistical indicators and atmospheric condition analysis

For ease of trend comparison, partial data has been shifted and scaled, where variance is multiplied by 10; overlapping area is multiplied by 10 plus 30, and surface soil moisture is increased by 30 kg/m<sup>2</sup>.

第6期

时地表含水量最高(图7)。

#### 3.3 数据分期结果

根据公式(4)中的分类准则,当 $d_1(x)=d_2(x)$ 时,属于这两类中任一类的概率相等。通过代入具体数据,可计算分类决策面(一维情况下为直线x=a;杨鑫,2008; Mather and Tso, 2016)。对于地貌面

F1 概率密度曲线左边界和现今河床 AC 概率密度曲 线右边界,分别使用 $\mu$ -2 $\sigma$ 、 $\mu$ +2 $\sigma$ ( $\mu$ 为均值, $\sigma$ 为标准 差)作为边界值(正态曲线( $\mu$ -2 $\sigma$ , $\mu$ +2 $\sigma$ )内的面积为 95.4%)。按照上述分类规则,最终确定后向散射系 数值分类区间(表 4),并且得到疏勒河洪积扇的分 期结果(图 8)。

表 4 最大似然法获得的分类区间

日期	左边界	F4-F3地貌面	F3-F2地貌面	F2-F1地貌面	F1-AC地貌面	右边界
2007-10-5	-24.9515	-23.0302	-21.3683	-19.2148	-17.1550	-15.5466
2008-7-7	-24.1847	-22.1909	-20.1365	-18.5141	-16.7880	-15.4257

根据 2008 年 7 月 7 日时相获得的分期结果, 疏 勒河流域共发育 4 期河流地貌面。在这个时相下, 侵蚀冲沟十分发育, 地貌面分布不连续。F4 为最老 一期地貌面, 主要分布在洪积扇东北部和西北部扇 缘区域。西北部扇中地区存在一期保留较为完整 的地貌面。F3 地貌面主要分布在扇中地区, 少量以 条带状分布在扇缘区域。F2、F1 地貌面主要分布在 河道周缘地区, 受到河流改造作用较强, AC 则为现 今河床所在区域。

#### 4 讨论

#### 4.1 数据质量影响因素

影响后向散射系数的因素主要包括地表参数 和雷达系统参数,还可能包括地表植被覆盖引起的 干扰。 文中选择该区域临近成像时间的 LANDSAT5遥感影像(2007年10月16日与2008年 7月28日),计算了该区域的归一化植被指数 (NDVI)值(郭铌,2003; Robinson et al., 2017),结果显 示,无论夏季(图9a)还是秋季(图9b),除现代河床 周边出现少量植被覆盖,该区域绝大部分 NDVI值 都在0.1以下(裸土或岩石地表),表明植被覆盖并 非为造成后向散射系数明显差异的主要原因。

在分析气象条件对后向散射系数分期差异产 生的影响时,主要分析了温度、降水量、土壤含水 量3种因素,并进行了相互验证(图7)。地表含水 量是影响地表复介电常数的主要因素(李森, 2007),仅分析最优数据源与最差数据源的反演结 果,发现土壤地表含水量与统计指标出现了最为接 近的趋势。此外,数据源较好的时相都出现在夏 季。尽管研究区域在夏季处于雨季,但高温条件导 致地表水分蒸发速度加快,而区域年均蒸发量远大 于年均降水量,说明在分析地表含水量时需要更多 地考虑地表蒸发的影响。例如,2007年8月22日时 相数据,尽管成像时间前一天内该区域出现较大幅 度降雨,但高温天气使得土壤地表含水量并不高。 这与主观经验的结果基本一致,但需要注意的是, 并非所有处于夏季时相的数据都适用于地貌面分 期。例如,2008年8月25日时相数据,根据统计指 标分析,该时相较高的重叠度会增加相邻两期地貌 面之间错误划分概率,这表明主观经验分析方法具 有一定的局限性。

单独分析统计指标时发现,2007年7月5日时 相数据也具有较好的离散程度(方差和为2.9139)和 区分度(重叠面积为0.6439),但是气象数据分析表 明,该时相在成像前出现较大规模降雨,成像时地 表含水量较高。研究认为,该时相气象因素使得后 向散射系数反演结果整体偏高(图6),但并未影响 反演结果的离散程度与区分度。而后向散射系数 反演结果的整体偏差会影响不同区域分期结果的 比对,因此在选取数据过程中要综合考虑统计指标 与气象指标。

#### 4.2 分期结果对比

综合分析 2007 年 10 月 5 日时相成像结果和气 象因素,推测成像时前一天的小幅度降水以及当日 较低的温度造成地面湿度较高,不均匀的地表含水 量使得地表物质复介电常数偏高,导致后向散射强 度反演结果存在较大误差,分期结果不佳。对比认 为,SAR 数据质量主要受到成像时间区域土壤地表



F1-F4 对应不同期地貌面; AC 为现今河床区域

a一成像时间为2007年10月5日; b一成像时间为2008年7月7日; c一C波段RADARSAT(据Zhang and Guo, 2013修改)

图 8 不同数据源划分的疏勒河洪积扇地貌面分期结果

Fig. 8 Classification of the geomorphic surface of the Shule River alluvial fan

(a) Image acquisition date: October 5, 2007; (b) Image acquisition date: July 7, 2008; (c) C-band RADARSAT (modified after Zhang and Guo, 2013) F1 to F4 correspond to different stages of landforms; AC represents the current riverbed area



a-2008年7月28日数据反演结果;b-2007年10月16日数据反演结果

Fig. 9 The NDVI inversion results of the Shule River alluvial fan area

(a) Inversion results for data acquired on July 28, 2008; (b) Inversion results for data acquired on October 16, 2007

含水量的影响,而与季节相关性不大。因此,在未 经过后验定量分析的情况下,成像时间处于高温且 降雨稀少天气的影像是最理想数据源。

经过相同的地貌面分期方法处理,得到最差数 据源2007年10月5日与最佳数据源2008年7月 7日时相的疏勒河洪积扇分期结果(图8a、8b),两 次结果差异明显。前者分期结果中F4、F3面积较 小,F1、F2地貌面较大,同一期的地貌面分布也更 为散乱。东部区域差异最明显,在光学影像和 2008年7月7日时相 SAR影像上,被认为是同一期 的大量地貌面在2007年10月5日时相分期结果中 表现为杂乱分布的零散单元。这可能是由于用于 统计的样本单个分布的离散程度较高,并且相邻分 布之间存在较高的重叠度,导致后续样本的错分概 率增大。而北部区域大部分地貌面出现了完全不 同的分期结果,但是在扇面现代河床附近少部分区

图9 疏勒河洪积扇区域 NDVI 反演结果

域,2007年10月5日时相得到了更清晰的分期结果。整体来看,2008年7月7日地貌面分期结果明显好于2007年10月5日的分期结果。

将文中地貌面分期结果与 Zhang and Guo(2013) 得出的结果对比(图 8b、8c),其主要区别在于 F4 与 F1 地貌面的划分。Zhang and Guo(2013)研究认为在 扇缘地区存在一期更古老的地貌面为 F4, 而 F3 地 貌面区域与文中F4地貌面空间位置基本对应。文 中分期结果可以明显地区分出比C波段分期F1更 年轻一期的地貌面以及现今河床区域,并且对于较 年轻的 F2、F3 地貌面(空间位置对应 Zhang and Guo(2013)划分的F1、F2地貌面)分期的边界特征 更明显,这与Ayari et al.(2021)研究中指出的L波段 对于高粗糙度地貌面更加敏感相一致。由于研究 区域、研究尺度并不完全相同,更加具体细微的差 异无法进行对比。文中分期方法的另一优势在于 获得数据更方便、分期过程更简单。Zhang and Guo (2013)给出的C波段分期结果是通过RADARSAT-2 全极化数据计算 SAR 多种特征参数得出的, 而文中 仅采用的是HH单极化数据。总体而言,文中分期 方案对于不同阶段年龄地貌面的划分更具优势,对 于大范围河流地貌定量分期与对比更具有潜力和 进一步的应用价值。

# 5 结论

(1)研究建立了一套完整地分析和处理L波段 SAR数据并进行地貌面分期的系统方案。首先,使 用 ALOS PARSAR数据反演得到区域内后向散射系 数值;然后,通过分析不同时相影像后验统计指标 和大气条件来评估数据质量;最后使用统计学分类 方法(最大似然分类法)完成河流地貌面分期。并 以疏勒河地区洪积扇为例,选定2008年7月7日时 相为最佳分期结果,将地貌面分为4期地貌面和现 今河床区域。

(2)地貌面分期结果与后验统计分析表现出的 明显差异表明了选取数据的重要性。总体而言,影 像质量和分期结果与成像时大气条件紧密相关,夏 季高蒸发强度的数据通常具有较好的质量。主观 经验在选择最佳时相方面具有局限性,目前仍未有 一种准确选取最佳时相的先验参考指标的方法。 因此,最为严谨的方案仍是下载研究区域内所有时 相数据进行评估。 (3)文中建立的地貌面划分的数据选取方案与 定量分期方法可广泛用于干旱地区洪积扇地貌面 的定量分期。未来的研究将进一步通过编程实现 地貌面的自动化定量分期,从而实现大范围地区河 流地貌面快速分期。这将为地质构造活动、地貌演 化过程、气候环境变化等研究提供重要的地貌分期 参考依据。

#### References

- AUBERT M, BAGHDADI N, ZRIBI M, et al., 2011. Analysis of TerraSAR-X data sensitivity to bare soil moisture, roughness, composition and soil crust[J]. Remote Sensing of Environment, 115(8): 1801-1810.
- AYARI E, KASSOUK Z, LILI-CHABAANE Z, et al., 2021. Cereal crops soil parameters retrieval using L-band ALOS-2 and C-band sentinel-1 sensors[J]. Remote Sensing, 13(7): 1393.
- BEAUDOIN A, LE TOAN T, GWYN Q H J, 1990. SAR observations and modeling of the C-band backscatter variability due to multiscale geometry and soil moisture[J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 28(5): 886-895.
- BLAIR T C, MCPHERSON J G, 1994. Alluvial fan processes and forms[M]//ABRAHAMS A D, PARSONS A J. Geomorphology of desert environments. Dordrecht: Springer: 354-402.
- BULL W B, 1977. The alluvial-fan environment[J]. Progress in Physical Geography:Earth and Environment, 1(2): 222-270.
- BULL W B, 1991. Geomorphic responses to climatic change[M]. New York: Oxford University Press.
- COPPO P, LUZI G, SCHIAVON G, 1995. Understanding microwave surface backscattering of bare soil by comparing models and experimental data collected during two different airborne campaigns[C]//1995 International geoscience and remote sensing symposium, IGARSS'95. Quantitative remote sensing for science and applications. Firenze: IEEE: 1346-1348.
- D'ARCY M, MASON P J, RODA-BOLUDA D C, et al., 2018. Alluvial fan surface ages recorded by Landsat-8 imagery in Owens Valley, California[J]. Remote Sensing of Environment, 216: 401-414.
- DE JEU R, OWE M, 2012. TMI/TRMM surface soil moisture (LPRM) L3 1 day 25 km x 25 km nighttime V001, Edited by Goddard Earth Sciences Data and Information Services Center (GES DISC) (Bill Teng), Greenbelt, MD, USA, Goddard Earth Sciences Data and Information Services Center (GES DISC),doi: 10.5067/GWHRZEL8SA21.
- ESCORIHUELA M J, KERR Y H, DE ROSNAY P, et al., 2007. A simple model of the bare soil microwave emission at L-band[J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 45(7): 1978-1987.
- EVANS D L, FARR T G, VAN ZYL J J, 1992. Estimates of surface roughness derived from synthetic aperture radar (SAR) data[J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 30(2): 382-389.
- FAN L, ATKINSON P M, 2018. A new multi-resolution based method for estimating local surface roughness from point clouds[J]. ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing, 144: 369-378.

FRANKEL K L, DOLAN J F, 2007. Characterizing arid region alluvial fan

surface roughness with airborne laser swath mapping digital topographic data[J]. Journal of Geophysical Research:Earth Surface, 112(F2): F02025.

- FREEMAN A, 1992. SAR calibration: an overview [J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 30(6): 1107-1121.
- FUNG A K, LI Z, CHEN K S, 1992. Backscattering from a randomly rough dielectric surface[J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 30(2): 356-369.
- GREELEY R, LANCASTER N, SULLIVAN R J, et al., 1988. A relationship between radar backscatter and aerodynamic roughness: preliminary results[J]. Geophysical Research Letters, 15(6): 565-568.
- GUO N, 2003. Vegetation index and its advances[J]. Arid Meteorology, 21(4): 71-75. (in Chinese with English abstract)
- GUO Q N, ZHOU Z F, WANG S, 2017. The source, flow rates, and hydrochemical evolution of groundwater in an alluvial fan of Qilian Mountain, northwest China[J]. Water, 9(12): 912.
- GURALNIK B, MATMON A, AVNI Y, et al., 2010. <sup>10</sup>Be exposure ages of ancient desert pavements reveal Quaternary evolution of the Dead Sea drainage basin and rift margin tilting[J]. Earth and Planetary Science Letters, 290(1-2): 132-141.
- HAN L F, LIU J, YUAN Z D, et al., 2019. Extracting features of alluvial fan and discussing landforms evolution based on high-resolution topography data: taking alluvial fan of Laohushan along Haiyuan fault zone as an instance[J]. Seismology and Geology, 41(2): 251-265. (in Chinese with English abstract)
- HETZ G, MUSHKIN A, BLUMBERG D G, et al., 2016. Estimating the age of desert alluvial surfaces with spaceborne radar data[J]. Remote Sensing of Environment, 184: 288-301.
- HOLECZ F, DWYER E, MONACO S, et al. , 2000. An operational rice field mapping tool using spaceborne SAR data[C]//ERS-ENVISAT symposium. mat.
- HUANG F P, ZHANG H P, XIONG J G, et al., 2021. Estimation of displacements along strike-slip fault on a million-year timescale: a case study of the AltynTagh fault system[J]. Journal of Geomechanics, 27(2): 208-217. (in Chinese with English abstract)
- HUFFMAN G J, STOCKER E F, BOLVIN D T, et al., 2019. GPM IMERG final precipitation L3 1 day 0.1 degree x 0.1 degree V06, Edited by Andrey Savtchenko, Greenbelt, MD, Goddard Earth Sciences Data and Information Services Center (GES DISC), doi: 10.5067/GPM/ IMERGDF/DAY/06.
- HUGGETT R J, 2016. Fundamentals of Geomorphology [M]. Routledge, London, New York.
- LI S, 2007. Soil moisture inversion model research of multi-band and multipolarization SAR based on IEM[D]. Beijing: Chinese Academy of Agricultural Sciences. (in Chinese with English abstract)
- LIN G Q, GUO H D, ZHANG L, 2013. Study on roughness inversion of alluvial fan in arid areas based on SAR data[J]. Remote Sensing Technology and Application, 28(4): 659-665. (in Chinese with English abstract)
- LUBETKIN L K C, CLARK M M, 1988. Late Quaternary activity along the Lone Pine fault, eastern California[J]. GSA Bulletin, 100(5): 755-766.
- MAO H L, ZHAO H, LU Y C, et al., 2007. Pollen assemblages and environment evolution in Shule River alluvial fan oasis of Gansu[J]. Acta

Geoscientia Sinica, 28(6): 528-534. (in Chinese with English abstract)

- MATHER P AND TSO B, 2016. Classification methods for remotely sensed data[M]. CRC press.
- MATMON A, SCHWARTZ D P, FINKEL R, et al., 2005. Dating offset fans along the Mojave section of the San Andreas fault using cosmogenic <sup>26</sup>Al and <sup>10</sup>Be[J]. GSA Bulletin, 117(5-6): 795-807.
- MATTIA F, LE TOAN T, SOUYRIS J C, et al., 1997. The effect of surface roughness on multifrequency polarimetric SAR data[J]. IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 35(4): 954-966.
- REGMI NR, MCDONALD E V, BACON S N, 2014. Mapping Quaternary alluvial fans in the southwestern United States based on multiparameter surface roughness of lidar topographic data[J]. Journal of Geophysical Research:Earth Surface, 119(1): 12-27.
- ROBINSON GU N P, ALLRED B W, JONES M O, et al., 2017. A dynamic Landsat derived normalized difference vegetation index (NDVI) product for the conterminous United States [J]. Remote sensing, 9(8): 863.
- SADEH Y, COHEN H, MAMAN S, et al., 2018. Evaluation of Manning's n roughness coefficient in arid environments by using SAR backscatter[J]. Remote Sensing, 10(10): 1505.
- SHAO Y, LV Y, DONG Q, et al., 2002. Study on soil microwave dielectric characteristic as salinity and water content[J]. Journal of Remote Sensing, 6(6): 416-423. (in Chinese with English abstract)
- SU Q, REN J J, LIANG O B, et al., 2020. Quantitative mapping of the Moleqie River alluvial fan morphologic units in China based on ALOS PALSAR data[J]. Seismology and Geology, 42(1): 79-94. (in Chinese with English abstract)
- SU Q, REN J J, WANG X Y, et al., 2023. A power-law relation of surface roughness and ages of alluvial fans in a hyperarid environment: a case study in the Dead Sea area[J]. Progress in Physical Geography:Earth and Environment, 47(3): 348-368.
- SUN P, 2017. Modeling the water infiltration and evaporation in unsaturated zone of the extremely arid area[D]. Lanzhou: Lanzhou University. (in Chinese with English abstract)
- ULABY F T, BRADLEY G A, DOBSON M C, 1979. Microwave backscatter dependence on surface roughness, soil moisture, and soil texture(Part II): Vegetation-covered soil[J]. IEEE Transactions on Geoscience Electronics, 17(2): 33-40.
- WANG P, 2003. Development of the Shulehe alluvial-fan and its response to tectonic activity in Gansu Province, China: characteristics of neotectonic activity of the East end of the Altyn Tagh fault[D]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- WANG P, LU Y C, DING G Y, et al., 2004. Response of the development of the shule river alluvial fan to tectonic activity [J]. Quaternary Sciences, 24(1): 74-81. (in Chinese with English abstract)
- WU J, YANG Q K, LI Y R, 2018. Partitioning of terrain features based on roughness[J]. Remote Sensing, 10(12): 1985.
- XU X W, TAPPONNIER P, VAN DER WOERD J, et al., 2003. Late Quaternary sinistral slip rate along the Altyn Tagh fault and its structural transformation model [J]. Science in China Series D 33(10): 967-974. (in Chinese with English abstract)
- YANG X, 2008. An elementary introduction to supervised and unsupervised

classification of remote sensing image[J]. Acta Geologica Sichuan, 28(3); 251-254. (in Chinese with English abstract)

- YUN L, ZHANG J, WANG J, et al., 2021. Discovery of active faults in the southern Beishan area, NW China: implications for regional tectonics[J]. Journal of Geomechanics, 27(2): 195-207. (in Chinese with English abstract)
- ZELENIN E, BACHMANOV D, GARIPOVA S, et al., 2022. The Active Faults of Eurasia Database (AFEAD): the ontology and design behind the continental-scale dataset[J]. Earth System Science Data, 14(10): 4489-4503.
- ZHANG L, GUO H D, 2013. The temporal-spatial distribution of Shule river alluvial fan units in China based on SAR data and OSL dating[J]. Remote Sensing, 5(12): 6997-7016.
- ZHENG R Z, 2005. Tectonic uplift and deformation mechanism of the Altun structural system since the middle-late period of late Pleistocene time[D]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- ZRIBI M, BAGHDADI N, HOLAH N, et al., 2005. Evaluation of a rough soil surface description with ASAR-ENVISAT radar data[J]. Remote Sensing of Environment, 95(1): 67-76.
- ZHOU Z H, 2021. Machine learning[M]. Springer Nature.

#### 附中文参考文献

- 郭铌, 2003. 植被指数及其研究进展 [J]. 干旱气象, 21(4): 71-75.
- 韩龙飞,刘静,袁兆德,等,2019.基于高分辨率地形数据的冲洪积扇 特征提取与演化模式讨论:以海原断裂带老虎山地区冲洪积扇 为例[J].地震地质,41(2):251-265.
- 黄飞鹏,张会平,熊建国,等,2021.走滑断裂百万年时间尺度位移量

估计及其在阿尔金断裂系中的应用[J]. 地质力学学报, 27(2): 208-217.

- 李森,2007. 基于 IEM 的多波段、多极化 SAR 土壤水分反演算法研究 [D]. 北京: 中国农业科学院.
- 林国青,郭华东,张露,2013. 基于 SAR 数据的干旱区冲积扇地表粗 糙度反演[J]. 遥感技术与应用,28(4):659-665.
- 毛洪亮,赵华,卢演俦,等,2007.甘肃疏勒河冲积扇绿洲全新世孢粉 组合和环境演化[J].地球学报,28(6):528-534.
- 邵芸, 吕远, 董庆, 等, 2002. 含水含盐土壤的微波介电特性分析研究 [J]. 遥感学报, 6(6): 416-423.
- 苏强,任俊杰,梁欧博,等,2020.基于 ALOS PALSAR 影像的莫勒切 河洪积扇地貌面定量分期[J].地震地质,42(1):79-94.
- 孙朋,2017.极端干旱区沙漠包气带降水入渗与蒸发规律模拟研究 [D].兰州:兰州大学.
- 王萍,2003. 甘肃疏勒河冲积扇发育对构造活动的响应: 兼论阿尔金 断裂东端新构造活动特征 [D]. 北京: 中国地震局地质研究所.
- 王萍,卢演俦,丁国瑜,等,2004.甘肃疏勒河冲积扇发育特征及其对 构造活动的响应[J]. 第四纪研究,24(1):74-81.
- 徐锡伟, TAPPONNIER P, VAN DER WOERD J, 等, 2003. 阿尔金断裂带晚第四纪左旋走滑速率及其构造运动转换模式讨论[J]. 中国科学(D辑), 33(10): 967-974.
- 杨鑫,2008. 浅谈遥感图像监督分类与非监督分类[J]. 四川地质学报,28(3):251-254.
- 云龙,张进,王驹,等,2021.甘肃北山南部活动断裂的发现及其区域 构造意义[J].地质力学学报,27(2):195-207.
- 郑荣章,2005. 阿尔金构造系晚更新世中晚期以来的构造隆升及其 变形机制[D]. 北京:中国地震局地质研究所.