

# 黄土高原分形沟网研究

雷会珠, 武春龙

(中国科学院、水利部水土保持研究所, 陕西 杨凌 712100)

**摘 要:** 推测认为黄土高原沟网具有分形性。根据 Horton 定律推导沟网分维计算式, 确定沟网分形结构, 分形理论求得小流域沟网的分维  $D=1.9$  接近于平面空间时的  $D=2$  理论值。统计分析发现流域边界周长、长轴、短轴、长短轴比、汇合角等地貌指标随流域面积的变化。从而证明黄土高原流域的自相似性。

**关键词:** 黄土高原; 沟网; 分形

中图分类号: P931

文献标识码: A

分形是非线性理论的一个前沿课题, 把组成部分以某种方式与整体相似的形体叫分形。自然界充满了自组织现象, 大量的客体具有统计自相似的属性。自然界中河流的主流具有分形构造, 分形维数 1.1~1.3 之间, 此仅应用于单个河流, 而不是作为整个的河网, 但其全部沟网是  $D=2$  的空间填充河网的一些分形几何图式。客体组成的概率分布的非线性关系可作为自相似性的依据。我国学者对此已有过研究<sup>[1]</sup>。

关于沟网的分形研究最早起源于 Horton<sup>[2]</sup>, 他引入了沟网分级的思想。后来 Strahler<sup>[3]</sup> 概化了 Horton 沟网分级图式以满足沟网的拓扑学性质。Strahler 分级系统至今广泛被学术界承认。Horton 重要的贡献是准确清楚的表述了河流数量和河长度的递变关系。不同条件下的大量研究证实沟网分枝率数值变化于 3~5 之间, 河长比数值变化于 1.5~3.5 之间<sup>[4]</sup>。Strahler 构造了沟网的随机拓扑模型, 从理论上证实了分枝率等于 4, 河长比率接近于 2。从此学术界坚信 Horton 的概念, 任何沟网遵守一定的规则并有序排列。分形对黄土高原独特的地貌形态适应性又该如何呢?

作者选择了陕北黄土高原丘陵沟壑区的纸坊沟流域, 将分形沟网在此流域作探索性的应用。

## 1 经验证据

分维描述源于研究海崖线长度的估算分维方法。此处将其应用于沟网。考虑某一线形状(如海

崖线或河流), 应用长度为  $r$  的直尺一步一步地走, 测量其长度, 可控认为线的长度  $L=N \times r$ ,  $N$  是直尺的步数。令  $r \rightarrow 0$ , 我们应该得到收敛的真实长度, 则

$$L = \lim_{r \rightarrow 0} N \times r \quad (1)$$

或 
$$N \approx L r^{-1} \quad (2)$$

然而, 发现上述极限常常并不收敛。问题是式(1)中  $r$  的指数为 1。令指数为一分数  $D$ , 可获得独立于  $r$  的测量  $F$

$$F = N_r^D = \text{const} \quad (3)$$

式中  $D > 1$ 。称  $D$  为分维。由上可知

$$N \sim r^{-D} \quad (4)$$

或等价于

$$L \sim r^{1-D} \quad (5)$$

(5)式表明在长度与直尺大小的双对数图上, 分维等于 1 斜率递减。

在应用步法程序于沟网时, 需要考虑分枝规则。这里我们测量的是每段沟的长度(据 Strahler 对沟网的分级定义)。在每段沟的端点, 一般剩余一段比  $r$  短的残段沟。若从最后一个步点端点的距离  $> 1/2r$ , 那么把它计入  $N$  中; 反之, 不计入  $N$  中。

(3)式可解释为: 长度  $> r$  的河流数与  $r^{-D}$  成正比。对此的概率拟合是一双曲分布

$$\text{Prob}[ \text{length} > l ] \sim l^{-D} \quad (6)$$

式中  $D$  仍然是分维,  $l$  是沟长度。双曲分布具有自相似要求的属性。

Horton 律的经常叙述, 特别是长度和分枝率, 是

收稿日期: 2001-02-14; 改回日期: 2001-06-29.

作者简介: 雷会珠(1964-), 女(汉族), 学士, 助理研究员, 主要从事土壤侵蚀与地理信息系统应用研究。

建立在 Strahler 的河网分极方案基础上的。源头河流定义为一级, 当两个一级河流交汇变为二级, 当两个相同级别河流相汇时成高一级的河流。当低级和高级河流相汇时, 河流保持高级河流的级别。

Horton 律包括

$$R_b = N_{w-1} / N_w \quad (7)$$

$$R_l = L_w / L_{w-1} \quad (8)$$

式中  $N_w$  是级别为  $w$  的河流数,  $L_w$  是级别为  $w$  的平均河长,  $R_b$  和  $R_l$  可通过  $N_w$  和  $L_w$  的对数与级别  $w$  相关图上的直线坡度求得。

上述 Horton 律是几何尺度化关系, 因为它们并未涉及观察沟网的级别或分辨率。如果我们认为沟网是水的流路的话, 有可能想象出, 随着分辨率的不断增加, 可得到越来越低级的河流, 最终我们可看到草根间的水流, 如此看来, 极限沟网是具有  $R_b$  和  $R_l$  控制属性的分形。

令河网级别为  $\Omega$ , 主沟长度为  $L_\Omega$ 。那么, 应用 Horton 长度律, 级别  $w$  的平均沟长 ( $w < \Omega$ ) 为  $L_\Omega / (R_l)^{\Omega-w}$ 。

根据 Horton 分枝律,  $w$  级河流的数量为  $(R_b)^{\Omega-w}$ , 因此  $w$  级河流总长是  $L_\Omega (R_b / R_l)^{\Omega-w}$ 。

对所有  $w$  求和可得沟网总长度  $L$

$$L = L_\Omega [1 - (R_b / R_l)^\Omega] / [1 - (R_b / R_l)] \quad (9)$$

若  $R_b / R_l < 1$ , 当  $\Omega$  趋于无穷时, 级数收敛于有限长度  $L$ , 我们有  $D = 1$ , 注意这是一极限过程, 其中  $L_\Omega$  保持恒定,  $\Omega$  增大作为分辨率细化。然而, 经常是  $R_b / R_l \geq 1$ , 级数发散。对很大的  $\Omega$ , 我们可得到

$$L \sim (R_b / R_l)^{\Omega-1} \quad (10)$$

第一级河流平均长度

$$S = (1 / R_l)^{\Omega-1} \quad (11)$$

此可作为测量河网长度的分辨率。由 (11) 式可得

$$\Omega - 1 = -(\log S / \log R_l) \quad (12)$$

将式 (12) 代入式 (10) 得

$$L \sim S^{1 - (\frac{\log R_b}{\log R_l})} \quad (13)$$

与式 (5) 比较,

$$D = \log R_b / \log R_l \quad (14)$$

任意河网 Horton 分枝律和河长律成立。有  $w$  级沟数量为  $R_b^{\Omega-w}$ , 长度为  $L_\Omega / R_l^{\Omega-w}$  此超过长度  $l = l_\Omega / R_l^k$  的沟总数量为

$$\sum_{i=0}^k R_b^i = (R_b^{k+1} - 1) / (R_b - 1) \quad (15)$$

式中  $K = \log(L_\Omega / l) / \log R_l$ 。

若沟总数量是  $N_r$ , 可得

$$\text{Prob}(\text{length} \geq l) = [(R_b^{k+1}) / (R_b - 1)] / N_r \quad (16)$$

当  $k$  很大时,  $R_b^{k+1}$  远大于 1, 故有

$$\text{Prob}(\text{length} \geq l) \sim l^{-(\log R_b) / \log R_l} \quad (17)$$

比较式 (17) 与式 (16), 同理可得式 (14)。

纸坊沟  $R_b = 4.1$ ,  $R_l = 2.1$ 。据 (14) 计算, 分维  $D = 1.9$ , 近似等于 2, 此结果表明纸坊沟网具有自相似性且是分维接近 2 的平面空间填充。

## 2 研究结果验证

### 2.1 沟网测量

研究流域选择在黄土高原丘陵沟壑区纸坊沟流域, 其面积为  $8 \text{ km}^2$ , 可代表典型黄土高原丘陵沟壑区的地貌景观, 沟网密集发育, 是探讨沟网自然属性的理想样本。

依据 1: 5 000 比例尺地形图, 提取沟网图式。圈定沟网各结点的集水区边界。用 ARC-INFO 系统量算, 计量指标如下:

集水区面积: 对每个沟网结点其对应一集水区面积。

集水区周长: 对每个集水区, 有一个确定的几何形状, 测量其周界长度。

集水区长轴: 每个沟网结点实际上是流域的出口, 以流域出口上溯到流域边界最远点, 连结最远点与出口所得直线即为集水区长轴。

集水区短轴: 以集水区长为参照, 作平行于它的直线, 分别向集水区两边界移动, 当与集水区边界交切时, 分别从这两点向集水区长做垂线, 其两个垂线段距离长的和, 即为集水区短轴。

集水区汇合角: 两边界切点与流域出口边线所夹的角, 即为集水区汇合角。

### 2.2 流域周长与面积的关系

图 1 是纸坊沟流域  $8 \text{ km}^2$  空间尺度范围内, 集水区周长与面积的关系。显示随着面积尺度的增长, 周长依幂律增长, 幂律模拟方程为

$$Y = 5.1336X^{0.4901}, \quad R^2 = 0.958, \quad N = 276$$

式中  $Y$  为集水区周长,  $X$  为集水区面积。幂律指数为 0.4901, 约等于 0.5。集水区周长与面积的幂律关系表明流域边界形状具有相似性, 其特性随空间尺度的变化具有恒定性。

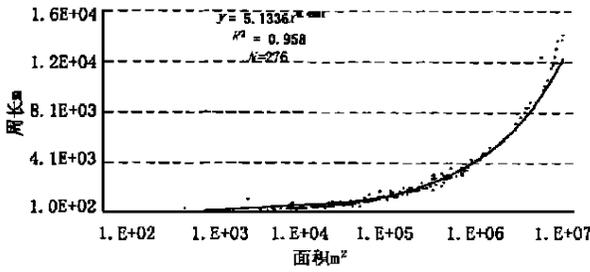


图1 纸坊沟流域周长与面积的关系

The relationship between circumference and area in Zhifeng Gully watershed

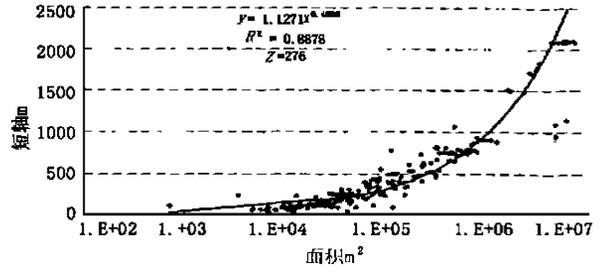


图3 纸坊沟流域短轴与流域面积的关系

The relationship between width and area in Zhifeng Gully watershed

### 2.3 长轴和短轴与流域面积的关系

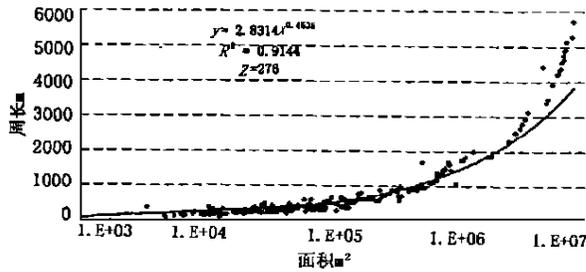


图2 纸坊沟流域长轴与面积的关系

The relationship between length and area in Zhifeng Gully watershed

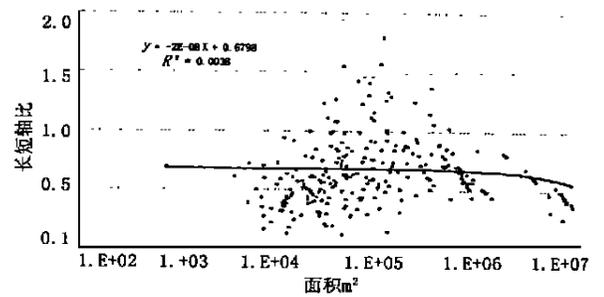


图4 纸坊沟流域长短轴比与面积的关系

The relationship between length-width and area in Zhifeng Gully watershed

图2是纸坊沟流域不同空间尺度集水区长轴的变化,幂律模拟方程为

$$Y = 2.8314X^{0.435}, R^2 = 0.914, N = 276$$

图3是短轴随集水面积的变化。幂律模拟方程为

$$Y = 1.1271X^{0.496}, R^2 = 0.8878, N = 276$$

结果表明不同集水区面积的长轴与短轴是相似的,随面积的变化依据恒定的规律。

### 2.4 长短轴比与面积的关系

图4是纸坊沟流域长短轴比与面积的关系。幂律模拟方程为

$$Y_1 = 36.388X^{0.049}, R^2 = 0.0551, N = 276, \alpha = 0.001$$

置信水平显著不相关。说明随空间尺度的增长模拟不符合幂律关系。线性模拟结果为

$$Y_2 = -2E - 0.8X + 0.6798,$$

不显著相关。但发现线性关系式模拟表明长宽比的均值在0.6~0.7水平上。

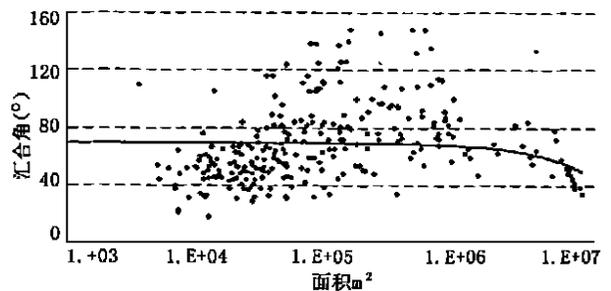


图5 纸坊沟流域汇合角与面积的关系

The relationship between confluence of two tributaries and area in Zhifeng Gully watershed

### 2.5 汇合角与流域面积的关系

图5是汇合角与面积的关系,从散点图上知汇合角变化于30°~140°的范围内,依据最优化沟网理论框架,模拟的能耗最小汇合角变化于30°~140°,依据最优化沟网理论框架,模拟的能耗最小汇合角变化于π/4~3π/4之间。纸坊沟的经验数据汇合角平均为70°。可认为此汇合角随面积变化的数据为最优化沟网提供事实佐证,当汇合角较小时网络的发展受到限制,相对较大的张角(>3π/4)时,可能会

出现数个明显的沟网发展到接近出口, 自然沟网的发育优势趋向占据张角为  $110^\circ$  的扇形区域。

### 3 结 论

分形的研究已经在各个学科领域得到广泛的应用<sup>[5,6]</sup>, 分形性适应黄土高原丘陵沟壑区小流域范围内。根据沟网的 Horton 定律推导出沟网的分维计算式, 据此可进行沟网的分维计算, 判断流域沟网的发育程度。纸坊沟流域沟网的分维  $D=1.9$ , 说明沟网接近空间填充, 沟网强烈发育。

纸坊沟流域集水区周长、长轴和短轴随面积尺度的幂律变化律说明, 在  $< 8 \text{ km}^2$  流域的尺度内, 流域边界形状呈自相似性。长短轴比和汇合角的定值性也是证明流域形状自相似性的依据。对黄土高原丘陵沟壑区地貌形态模拟, 对流域形态发育预测有重要的理论价值。

在水土保持工作中有实际的指导意义。在黄土

高原水土流失的治理中, 不但要搞清流域的地貌形态, 还要搞清流域的形状, 流域边界的周长、沟长、沟宽、流域的面积等以及它们之间的关系。

#### 参考文献:

- [1] 朱晓华, 王建. 山系的分维及山系与断层系的关系[J]. 山地学报(原《山地研究》), 1998, 16(2): 94~98.
- [2] Horton, R. E., Erosional development of streams and their drainage basins: hydrophysical approach to quantitative morphology. Geol. soc. Amer. Bull. Vol. 56. P. 275~370, 1945.
- [3] Stahler, A. E., Quantitative analysis of watershed geomorphology. Trans. Amer. geophys. union, vol. 38, No. 6, p. 913~920, 1957.
- [4] Shreve, R. L., Statistical law of stream numbers, J. Geol., 74, 7~37, 1966.
- [5] 黄震方, 朱晓华. 分形论, 界壳论与山地研究理论及地理学创新与发展[J]. 山地学报, 2001, 19(1): 92~96.
- [6] 王协康, 方铎. 流域地貌系统定量研究的新指标[J]. 山地学报(原《山地研究》), 1998, 16(1): 8~12.

## Fractal Channel Networks on Loess Plateau

LEI Hui-zhu and WU Chun-Long

(Institute of Soil and Water Conservation, Chinese Academy of Sciences  
and Ministry of Water Resources, Yangling, Shaanxi Province, 712100 PRC)

**Abstract:** There has been speculation that river networks are fractals on Loess Plateau. The fractal dimension of networks,  $d$ , is derived here from the Horton's laws of network composition. We analyse that channel networks determine their fractal structure and find that the networks as a whole, although composed of nearly members, is practically space filling with fractal dimension near 2. Statistical analyses find empirical relationships of geometric target. It is turned out that self-similarity of river drainage basins is characterized by self-similar dimension on Loess Plateau.

**Key words:** loess plateau; channel networks; fractal