文章编号:1007-3071(2007)02-0047-07

赣江三角洲形成及其演变遥感研究

雷天赐¹ 彭轩明¹ 陈立德¹ 祝民强²

(1. 宜昌地质矿产研究所,湖北 宜昌,443003;2. 东华理工学院江西省数字国土重点实验室,江西 抚州,344000)

摘要:以鄱阳湖区2个时相的 MSS、TM 遥感影像和15万地形图作为数据源,在具有最大信息 量背景下,依据地物光谱、形态等影像特征对赣江河道变迁及三角洲成因进行了解译,发现河 道的变迁主要表现为河流的改道和袭夺;采用人机交互式手段,利用多时相影像数据对赣江三 角洲 1976~1991 年来演变进行了遥感动态监测,统计出 15年间三角洲前缘新淤面积为 37.6 km²,整体淤积速度约 2.5 km²/a,且各部位淤积程度不一,并以中支淤积速度最快。

关 键 词 赣江三角洲 遥感动态监测 鄱阳湖

中图分类号 :P631.9 文献标识码 :A

通过对河流及三角洲演变的监测研究可以预 测其未来发展趋势,但常规监测方法却很难做到宏 观、持久、全面、及时,而遥感技术则具备快速、廉 价、客观和跨时段等优点。本文将以赣江三角洲为 研究对象,借助遥感手段对其演变过程和入湖河道 变迁情况进行动态监测研究。

1 研究区概况及遥感数据源

1.1 研究区基本概况

都阳湖是我国最大淡水湖,也是典型的过水湖 泊,它容纳赣、抚、信、修、饶五河来水,调蓄后经湖 口注入长江;其中赣江是最大支流,自进入南昌市 后不断发生分叉而形成网状河。首先在裘家洲头 分为东、西两大河,东大河经扬子洲在蛟溪头又分 为赣江南支和中支;西大河在芦洲头分为赣江主支 和北支,北支从芦洲头分流至下堡闵家再分二支: 官港河和沙汊河;原来的赣江单河道分成多个河 道,或直或弯,相互连通,最后四支汇入鄱阳湖。由 于河湖的长期作用、淤淀形成了赣江三角洲,其平 面呈扇形展布;在空间分布上,可划分为三角洲平 原亚相、三角洲前缘亚相和湖相三个亚相^[1];顶点 位于南昌市八一大桥附近,前缘呈不规则弧形向鄱 阳湖湖盆延伸,弧的两个端点分别位于吴城镇和三 江口。三角洲地形平坦,自顶点向前缘呈缓倾斜, 总面积约1600 km²(图1)。

1.2 数据源及其预处理

本次研究的遥感数据来自美国陆地资源卫星 Landsat - 2、5 时相选择上充分考虑了成像时的水 文条件和成像日期近似、时间跨度大且均为最低水 位等因素,否则变化检测结果不具可比性。因此, 选择了1976年10月6日和1991年10月15日两 景MSS、TM数据(如表1)轨道号p121r040。

表1 所选影像参数及当日径流情况

| Table 1 | The images parameter and condition of shot - |
|---------|--|
| | range radial flow in one day |

| 卫星成像时间 | 径流 | 数据类型 | 波段数 | 空间分辨率 |
|----------------|----|------|-----|-------|
| 1976 – 10 – 6 | 枯季 | MSS | 4 | 80m |
| 1991 - 10 - 15 | 枯季 | TM | 7 | 30m |

图像预处理首先进行几何校正,利用 ERDAS 校正模块,以该区15万地形图作参照,通过选取 同名地物点对1991年影像进行校正,几何校正模 式选用二次多项式,投影方式UTM,坐标系 WGS84 /重采样采用双线性内插法;然后,采用同样

收稿日期 2007-01-10

基金项目 :中国地质调查局长江上游宜昌 – 江津段环境工程 地质调查(D200602).

作者简介,雷天赐 1977—),男,硕士,从事遥感技术应用工作. 万万数据

的校正参数,以校正后的1991年影像为基础,对 1976年影像数据和历史资料按像元间点点对应进 行配准,精度控制在RMS<0.3个象元。最后,进 行了大气校正、最佳波段组合测试、图像增强等多 项预处理。





2 三角洲形成与赣江河道变迁的关系

现代赣江主支流沿九岭地块东部边缘呈弧线 状延伸至吴城镇,注入鄱阳北湖后进入长江。根据 遥感图像判读,赣江河道演变特征主要表现为河流 改道及袭夺(图2),其结果导致了三角洲的形成及 后期的演变。为了研究方便,以水下分流间湖湾切 割特征为依据,将三角洲前缘水上部分划分为A、 B、C 三大朵体(图1),其分别位于变化较大的赣江 主支、中支和南支入湖处,各朵体的形态及发育规 模反映了不同时期赣江河道的位置、水量大小及所 含泥沙量,亦反映了赣江河道的兴衰及历史变迁。

朵体 A 是由赣江两次改道入湖携带的泥沙淤 积而成,后因赣江主支再次发生迁移到达现今位 置,河水携带的大量泥沙直接进入鄱阳北湖,先前 的河道水量逐渐减小而日益萎缩,朵体的发育速度 也因泥沙供给量不足而日趋缓慢;又由于 NW 部地 壳的相对持续抬高,后来赣江北支和中支相继分离 万方数据 和不断壮大,其携带的大量泥沙在朵体 B 内以河口 沙坝形式沉积下来,湖水对河口沙坝反复淘选和搬 运使得部分细粒被搬运到朵体 A 前端形成薄层新 鲜席状沙。朵体 A 总面积 201.5 km²,是三个朵中 发育最早的,目前建设速度较慢。



图 2 赣江支流改道与袭夺图(TM543) Fig. 2 Map showing the Ganjiang Rriver diversion and capture

(左 赣江主支改道图 ;右 赣江北支被西支袭夺图)

朵体 B 面积 250.9 km²,形似一个倒垂的葫芦, 其形成、发展受北支和中支两条河流控制,明显经 历了两个历史发展阶段。早期阶段:赣江北支首先 从主支上分离出来,河水携带大量泥沙进入湖区, 在河湖的相互作用下开始了朵体 B 的建设,其发展 主要由北支控制;晚期阶段:由于赣江中支与主支 的分离、赣江主支袭夺北支等因素的出现,北支水 量开始减小,并逐渐失去了对朵体 B 发展的支配。 随着赣江中支的不断发展壮大,水量也越来越丰 富,河水携带的泥沙大量堆积,逐渐成为控制朵体 B 的主导力量,将其向前推进得较远,使之成为目 前建设最快的朵体。

朵体 C 面积为 347.9 km² ,其形成相对较晚。根 据古河道遥感解译,历史时期朵体 C 为赣江南支和 信江二河淤蚀控制,而现在赣江南支、抚河和信江交 汇于三江口并由此入湖。根据目前朵体 C 分布范围 及淤积状况推测,在较早一段时期内淤积较快,近期 淤积作用虽仍占主导,但不如朵体 B 明显;其沉积方 式主要为水下河道分支或决口,分支或决口河道彼 此交错连接如同网状,泛滥沉积作用明显。

3 赣江三角洲演变遥感动态监测

三角洲的发展演变 ,在平面上主要表现为湖岸

线是淤进还是退蚀,遥感变化检测主要是通过判断 湖岸线的淤蚀方向来明确三角洲发展的动态变 化^[2]。因此,湖岸线的提取是比较关键的步骤。在 遥感影像上,由于水体质地均一,其在各波段的光 谱特征稳定而且明显,相对其它地物来说提取难度 要小得多。首先选择提取水体,通过水体的边缘线 来确定水陆分界线,即湖岸线;然后分别对提取出 的水体在平面上进行定量变化检测,湖面扩大代表 湖岸线是退蚀的,三角洲在萎缩;相反则说明湖岸 线是淤进的,三角洲在扩张。

3.1 水体的提取

地表各物体由于其结构、组成以及物理化学性 质的差异,从而导致不同的地物对电磁波的反射存 在着差异,以及其热辐射也不完全相同^[3]。水体几 乎全部吸收了近红外和中红外波段内的全部入射 能量,所以水体在近红外和中红外波段的反射能量 很少,而植物、土壤、沙体及岩石等在这两个波段内 的吸收能量较小,有较高的反射特性,使得水体在 这两个波段上与植物、土壤、沙体及岩石有明显的 光谱差别^[4]。根据目视解译结果,在遥感影像上选 择本区几种典型地物进行采样,并对样本进行训 化,测定光谱反射值,且从中抽取一些典型而有代 表型的数据列于表中(表2,表3),生成相应的波谱 曲线图(图3,图4)。

从图表可知,研究区内的六种典型地物在各波 段都具有不同的反射特征,通过分析及反复的试验 研究后,发现水体具有独特的谱间关系特征(图5, 图6):TM影像中,即波段2加波段3大于波段4 加波段5;MSS影像中,即波段1加波段2大于波 段3加波段4。根据水体这一与众不同的波谱特 征,分别设定条件函数:TM1+TM2>TM3+TM4 (MSS)和TM2+TM3>TM4+TM5(TM),通过建 模分别对1976、1991年两景影像中三角洲前缘内 三朵体中残留水体进行了提取(图7)。利用提取

表 2 1976 年 10 月 6 日遥感影像部分典型地物采样点的波谱反射值

 Table 2
 The spectrum reflective value of part typical ground objects on remote sensing image in Oetober 6 , 1976.

| | | | | TM1 | | | | TM2 | | | | TM3 | | | | TM4 | |
|---------------|-------|-------------|-----|--------|-------|-------------|-------------|--------|-------|-------------|-----|--------|-------|-------------|-----|--------|-------|
| 地物 名称 | 样本数 | 最 小 值 | 最大值 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最 大 値 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最大值 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最大值 | 平均值 | 标准差 |
| 水体 | 61511 | 20 | 39 | 27.739 | 3.173 | 17 | 53 | 30.484 | 6.359 | 8 | 41 | 17.655 | 6.804 | 1 | 18 | 4.971 | 2.968 |
| 沙地 | 3458 | 24 | 50 | 36.016 | 4.449 | 30 | 80 | 50.927 | 9.970 | 35 | 84 | 55.224 | 8.478 | 26 | 64 | 42.665 | 6.305 |
| 裸露 洼地 | 3086 | 17 | 28 | 21.465 | 1.581 | 16 | 33 | 21.497 | 2.300 | 26 | 60 | 37.920 | 3.683 | 18 | 53 | 32.539 | 4.325 |
| 草洲 植被 | 5325 | 17 | 29 | 21.567 | 1.344 | 16 | 37 | 21.296 | 2.479 | 33 | 61 | 46.643 | 4.416 | 20 | 64 | 43.113 | 5.946 |
| 林地 | 2939 | 15 | 27 | 19.089 | 1.977 | 13 | 36 | 18.987 | 2.753 | 22 | 54 | 39.157 | 5.664 | 16 | 55 | 36.751 | 6.728 |
| 裸露 丘陵 区 | 8475 | 17 | 33 | 24.400 | 1.971 | 18 | 49 | 29.615 | 4.399 | 14 | 54 | 41.318 | 4.244 | 8 | 46 | 34.154 | 3.840 |

表 3 1991 年 10 月 15 日遥感影像部分典型地物采样点的波谱反射值

Table 3 The spectrum reflective value of part typical ground objects on remote sensing image in October 15, 1991.

| | | TM2 | | | | | TM3 | | | | TM4 | | | | | TM5 | | | |
|----------------|--------|-------------|-------------|--------|-------|-------------|-------------|--------|--------|---------------|-------------|--------|--------|-------------|-------------|---------|--------|--|--|
| 地物 名称 | 样本数 | 最 小 值 | 最 大 值 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最 大 値 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最 大 値 | 平均值 | 标准差 | 最 小 值 | 最 大 值 | 平均值 | 标准差 | | |
| 水体 | 182781 | 31 | 46 | 40.623 | 1.950 | 29 | 54 | 42.892 | 3.216 | 19 | 40 | 23.226 | 2.612 | 6 | 30 | 10.600 | 0.977 | | |
| 沙地 | 10148 | 36 | 61 | 48.035 | 4.182 | 39 | 80 | 58.554 | 7.163 | 43 | 84 | 62.263 | 5.877 | 60 | 171 | 109.635 | 15.060 | | |
| 裸露 洼地 | 7978 | 35 | 44 | 38.782 | 1.209 | 36 | 52 | 43.595 | 1.7073 | <u>89.6</u> 2 | 2 | 48.90 | 93.144 | 45 | 97 | 73.237 | 6.377 | | |
| 草洲 植被 | 13347 | 29 | 37 | 32.627 | 0.978 | 26 | 37 | 28.900 | 1.029 | 43 | 96 | 72.404 | 8.982 | 32 | 74 | 62.600 | 3.762 | | |
| 林地 | 2174 | 27 | 35 | 31.072 | 1.443 | 25 | 36 | 29.332 | 1.712 | 34 | 74 | 53.753 | 7.457 | 21 | 83 | 46.788 | 10.707 | | |
| ·裸露 丘陵 区 | 14475 | 33 | 45 | 38.128 | 1.793 | 33 | 56 | 43.065 | 3.243 | 30 | 69 | 54.263 | 4.058 | 18 | 109 | 74.170 | 10.638 | | |









图 4 几种典型地物波谱曲线图(1991 年 10 月 15 日)











图 7 各朵体内水体多时相遥感对应图(左:1976 年 MSS ;右:1991 年 TM) (上: : (上: : (本 A:)中: : (本 A:) (二 : : (本 A:)

Fig. 7 The corresponding chart of the water in each part on multi – phase remote sensing image (Left :MSS ,1976 ;Right : TM ,1991) Up Lobe A ; Middle : Lobe B ; Down : Lobe C. The water is black)

| Table 4 The | e area statistic | table of the rel | maining lake an | a land in each | part 1976 ~ 199 | 1 |
|----------------------|------------------|---------------------|-----------------|---------------------|------------------------|-----------------------|
| | 朵体 A | (km ²) | 朵体 B | (km ²) | 朵体 (|) (km ²) |
| | 残留湖 | 淤地 | 残留湖 | 淤地 | 残留湖 | 淤地 |
| 1976 年 | 55.9 | 145.6 | 99.6 | 151.3 | 116.0 | 231.9 |
| 1991 年 | 49.0 | 152.5 | 79.2 | 171.7 | 105.7 | 242.2 |
| 1976~1991 年淤地 | -6.9 | 6.9 | -20.4 | 20.4 | - 10. 3 | 10.3 |
| 增加面积 km ² | 6. | 9 | 20 | . 4 | 10 |). 3 |

表 4 各朵体内 1976 ~ 1991 年残留湖与淤地面积统计表 Table 4 The area statistic table of the remaining lake and land in each part 1976 ~ 1991

出的水体对各朵体分别进行掩膜处理,然后利用统 计模块对处理后朵体内残留湖、淤地进行了面积统 计,其结果见表4:

4.2 赣江三角洲变化检测

变化检测是根据两个时期的遥感图像来计算 其光谱差异,其实质就是对两景不同时期的遥感图 像进行波谱差值运算,通过波谱值的变化来反映地 物的变化^[5]。上述虽然对三个朵体进行了水体、淤 地提取,并统计出每个朵体内残留水体和淤地面积 以及增减情况,但就朵体内具体什么部位发生了淤 积、什么地方被侵蚀没能反映出来,也无法判断三 角洲淤进或退蚀方向。因此,为了让冲淤情况更加 直观,准确预测未来三角洲发展趋势,以不同时相 提取出的水体为对象进行变化检测处理(图8)。 图中黑色代表新淤积的泥沙,即1976年为水体而 1991年已变为淤地;灰色代表地物前后没有发生变 化,即1976年的水体和淤地1991年仍对应为水体 和淤地;白色代表扩张的水面,即1976年为淤地而 1991年已经被水体淹没了。



图 8 1976~1991 年各朵体变化检测图(左 :朵体 A ;中 :朵体 B ;右 :朵体 C) Fig. 8 The change detection of each part 1976~1991(Up : Lobe A ; Middle : Lobe B ; Low : Lobe C)

5 结论

根据朵体内残留水体与淤地的提取、面积统计 及变化检测结果分析,每个朵体内均有冲有淤,但基 本上都是以淤为主。由于淤地面积在增大,说明 万方数据 1976~1991 的 15 年间,三角洲前缘向前推进了;但 从每个朵体增加的淤地面积来看,其淤进速率又各 不一样,其中尤以朵体 B 推进最快、朵体 C 次之、朵 体 A 推进最慢,说明目前三角洲前缘的淤积主要集 中在中支。同时,泥沙淤积存在一个显著的特点,即

53

淤积主要发生在水下分流河道两侧、河口位置处。 根据统计结果计算,朵体A在15年间共新增淤地面 积6.9 km²,向湖区推进速度为0.46 km²/a;朵体B 在15年间共新增淤地面积20.4 km²,向湖区推进速 度为1.36 km²/a;朵体C在15年间共新增淤地面积 10.3 km²,向湖区推进速度为0.69 km²/a,由此可以 推测三角洲的发展趋势将仍以中支为龙头,北支和 南支为两翼扇状继续向湖区推进。另外,三角洲前 缘在15年间共淤积面积为37.6 km²,整体淤积速度 约2.5 km²/a;按鄱阳湖枯水期面积不到1000 km²、 赣江泥沙淤积量约占五河的三分之二换算^[6],则整 个鄱阳湖平均淤积速率约3.76 km²/a;若不考虑湖 盆的抬升或下降等其它因素,照此速度下去,推测 260年左右鄱阳湖将会被泥沙淤平。

由于遥感具有可追溯历史痕迹和动态对比的 功能,因此在调查河道变迁、三角洲演变以及了解 河道或尾闾治理效果等方面,具有其它方法难以比 拟的优越性。但是 利用遥感手段对三角洲冲淤的 研究还只停留在二维平面变化上 ,没有反映出三角 洲冲淤变化的三维特征 ,这还有待今后继续探索。

参考文献

- [1] 叶崇开,张怀真,王秀玉. 鄱阳湖近期沉积速率的研究[J]. 海洋与湖沼,1991(3)272—277
- [2]常 军 刘高焕 刘庆生. 黄河三角洲海岸线遥感动态监 测[J]. 地球信息科学 2004 f(1) 94—98
- [3]周成虎 路剑成 杨晓梅 ,等. 遥感影像地学理解与分析
 [M] 北京 科学出版社 2001
- [4] 杜云艳 周成虎. 水体的遥感信息自动提取.[J]. 遥感学 报,1998.2(4) 264—269
- [5]党安荣,王晓荣,陈晓峰,等.遥感图像处理方法[M].北 京,清华大学出版社 2003
- [6] 尹宗贤 涨俊才. 鄱阳湖水文特征(II] J]. 海洋与湖沼, 1987,18(2) 208—214

Remote Sensing Research of Development and Evolution in Ganjiang Delta

LEI Tian - ci¹, PENG Xuan - ming¹, CHEN Li - de¹, ZHU Min - qiang²

(1. Yichang Institute of Geology and Mineral Resources, Yichang 443003, Hubei, China; 2. The Digital Land Key lab of Jiangxi Province of The East China Institute of Technology, Fuzhou 344000, Jiangxi, China)

Abstract : Regarding 2 – phase Remote sensing images of MSS and TM and 1 50000 relief map in Poyang Lake as data sources, the Ganjiang transition and delta evolution are interpreted in maximal information assembly based on the spectral signature and morphological character ; Its was considered that river 's transition mainly manifestated its diversion and capturing stream. By the means of human – computer interaction , making use of the remote sensing image from 1976 to 1991, the dynamic monitoring of evolution in Ganjiang Delta was carried out , the increased area in delta front was 37.6 km² and it is pushed forward at the speed of 2.5km²/a ;Each part is pushed forward at different rate and the mud filling chiefly focuses on the Ganjiang 's middle branch in delta front.

Key words Ganjiang Delta ; remote sensing dynamic monitoring ; Poyang Lake