

第四讲 江河之变——河湖水道变迁

第一节 黄河河道变迁及其主要原因

一 历史上黄河的重大改道

历史上黄河决口泛滥约 1500 次，较大的改道二、三十次，其中有六次重大改道。

战国前黄河基本呈漫流状态，自战国开始在下流筑堤形成河道。

1 第一次重大改道：战国中期黄河下游大规模筑堤固定下来的河道是《汉书·地理志》河（简称“汉志河”），结束了多股分流局面，可称第一次改道。由于春秋战国至西汉末黄河一直保持一定河形，史称为“大河故渚”，或“王莽河”、“王莽故渚”。

汉志河走向：古宿胥口（今河南浚县）—今濮阳西南—今馆陶县东北—临清南—德州东南—东光东—孟村北—黄骅西南入海。

2 第二次重大改道：公元 11 年（王莽建国三年）黄河在今河北大名东决口，造成第二次重大改道。公元 69 年王景治河，固定了河道。

王景河走向：今濮阳西南—范县北—莘县东—聊城南—禹城西—滨州北—利津东南入海。

3 第三次重大改道：1048 年（北宋庆历 8 年）河决澶州商胡埽（今濮阳东），为第三次重大改道。河分北、东两条河道。

北流走向：今濮阳东—清丰东—馆陶东—临清西—故城东—武强东—青县东—静海西—天津西入海。

东流走向：①京东故道：基本与隋唐同。

②横陇故道：自今清丰县东与京东故道分出一南乐东—高唐西—陵县东—乐陵南—沾化北入海。

③二股河：今南乐西—莘县西—入西汉大河故道—平原西—陵县北—乐陵南—庆云北—无棣入海。

4 第四次重大改道：1128 年（南宋建炎二年）人为决河于今滑县李固渡，大河由泗入淮，这是第四次重大改道。

干流走向：①1128 年决口河道（北流）：滑县—濮阳南—鄄城西—巨野东—嘉祥东—入泗水—由泗入淮。（4/10）

②1168 年（金大定八年）黄河再次决口于李固渡，形成南流：长垣东北—东明南—定陶西—曹县南—砀山北—萧县北—经徐州，于邳县由泗入淮。（6/10）

③1180年（金大定二十年）河决卫州，东南经延津北—封丘南—兰考北—睢县南—商丘南—砀山北—经徐州由泗入淮。

5 第五次重大改道：1232年人为决河于归德凤池口（今商丘西北），构成黄河第五次重大改道。这次改道形成多条河道，主要如下：①夺濉入淮。②夺涡入淮。③夺汴入淮。④夺颍入淮。此前黄河南徙不超过唐宋汴河一线，至此夺颍、夺涡入淮，黄河下游河道已经到达了这个扇形平原的西南极限。

1351年贾鲁治河，挽河东南走由泗入淮的故道，这就是“贾鲁河”。

贾鲁河走向：今兰考县东—曹县南—商丘北—砀山西—萧县北—经徐州入泗，由泗入淮。

明初黄河基本以贾鲁河为干流，明中叶以后多股并存，其中主要有①夺颍入淮（大黄河）。②贾鲁河（小黄河）。③夺涡入淮。④夺濉入淮。⑤由曹县、沛县入运河。⑥曹县、鱼台入运河。

6 第六次重大改道：1855年（清咸丰五年）河决铜瓦厢，结束了下游700多年由淮入海的历史，回到渤海湾入海。

二 有关黄河改道、泛滥原因的探讨

1 1962年谭其骧先生在题为《何以黄河在东汉以后会出现一个长期安流的局面》的文章中指出：黄土高原地区水土流失程度与这里的植被覆盖率直接相关，而植被情况如何又主要决定于生活在这里人们的生产生活方式。

2 在黄土高原的总侵蚀量中自然侵蚀最少占70%，加速侵蚀最多占30%。这一比例表明即使在今天黄土高原人类活动最活跃的时期，也仍然以自然侵蚀为主，人类活动导致的加速侵蚀，仅占较小的一部分。

第二节 海岸线变迁

一 辽东湾海岸

辽河平原在第四纪海侵后，滨海部分被淹没，未被淹的地方，因排水不良，形成沼泽。今辽宁黑山以南、台安以西、北镇以东的近海地区空无城邑，这样情况从西汉延续到唐初。

盖县、营口西北、牛庄一线为公元前形成的古海岸，10世纪后开始向海延伸。

二 渤海湾海岸

距今8000~5000年的冰后期，全球范围海平面上升，此后气候转冷，海水消退，海岸线向东推进，形成数条贝堤：

1. 距今3800~3000年前，相当殷商时期

2.下层距今 2020±100 年，上层距今 1080±90 年，相当于战国至唐宋时期。

3.形成于宋以后。

渤海湾海岸线延伸与黄河入海地点的变迁有关。

三 苏北海岸

距今 5000~4000 年前海水深入陆地约 30 公里，此后海水后退，形成数条沙堤、贝堤。

自西汉至北宋海岸基本稳定在北起阜宁、南至吕四镇——范公堤的位置。自黄河第四次改道后海岸不断向东延伸。

四 长江口海岸

距今 6000~5000 年，长江三角洲大部分地区为浅海、泻湖、沼泽和滨海低地，长江口在镇扬以下呈喇叭状，口外一片汪洋，此后岸线不断扩展。

第三节 历史上长江中游河道与主要湖泊的变迁

一 云梦泽的演变过程

云梦：春秋战国时期楚王狩猎区，是多种地貌的综合体。范围东至大别山麓、幕阜山麓，西至宜昌、宜都一线，北至大洪山区，南缘大江。

云梦泽：狩猎区的湖沼部分。位于今江汉平原之内。

云梦泽的演变过程：江汉平原属第四纪强烈下沉凹地。①先秦时期由于长江、汉江泥沙淤积，形成荆江三角洲与武汉西侧泛滥平原两处平原，云梦泽限于两处平原之间。②秦汉时期荆江三角洲不断向东扩展，汉代设立了华容、云杜县，云梦泽被排挤到华容以南，东、北为沼泽。③魏晋时期江汉地区发生自北向南的倾斜下沉，泥沙向南汇集，新扩展的三角洲设立监利县、惠怀县，云梦泽向东移动，基本位于云杜、惠怀、监利以东。④唐宋时期云梦泽主体消失，为一系列小湖取代。

二 荆江河床的演变

荆江是长江中游的一段河道，上起枝江，下迄城陵矶，全长 400 公里。

- 1 荆江漫流阶段：第四纪以来河槽淹没湖沼之下，并随新构造运动向南掀动荆江漫流向南移动、汇集。
- 2 荆江三角洲分流阶段：形成以江陵为顶点的陆上三角洲，主泓道向南偏，三角洲上的夏水、涌水成为分流水道。

- 3 荆江统一河床的塑造：随云梦泽解体，统一河床塑造完。荆江沿岸县治的设置：公安（三国）、石首（西晋）、建宁（北宋）、监利（南宋），县治自上游向下游增置的时间与荆江河床的形成一致。

三 洞庭湖的演变

洞庭湖区原属地堑式盆地，全新世初普遍上升，湖区为河网切割的平原，留下大量新石器时代遗址。先秦汉晋时期有局部沉降，形成小湖泊与沼泽化现象。至东汉三国时期洞庭四水——湘、滋、沅、澧仍直接入江。华容隆起为荆江与洞庭湖的分界。

东晋南朝时期江水穿过华容隆起进入洞庭湖区，形成广阔湖面。唐宋时期湖面进一步扩大，形成“八百里洞庭”。

19—20 世纪藕池、松滋两口形成，通过荆江四口（虎渡、调弦）荆江 45% 泥沙注入湖区，泥沙淤积与人工堤垸，造成湖水萎缩。

四 鄱阳湖的变迁

鄱阳湖属于新构造断陷湖盆，全新世以来由于赣江泥沙的淤积，已成为河网切割的平原。留下大量新石器时期遗址，汉代在现在湖区设立过臬阳县。5 世纪前后由于湖底下沉，湖面扩大。

五 太湖水系变迁

太湖水系变迁大致沿着：三江→湖泊→水网化的方向发展。

- 1 三江时期：太湖由吴淞江、娄江、东江分流入海，湖泊面积较小。
- 2 湖泊兴盛时期：长江三角洲不等量下降和沿海泥沙的加积，使太湖平原不断向碟形洼地发展。太湖平原地貌的演变，使河流比降发生变化，原来疏通太湖水入海的三江变成海水倒灌的通道。娄江、东江淤积尤甚，主要导水由吴淞江完成。自此太湖平原多洪水，且形成众多湖泊。

- 3 水网系统的形成：五代吴越时期，初步完成了水网系统。

本讲主要参考书：

中国科学院《中国自然地理》编辑委员会《中国自然地理·历史自然地理》，科学出版社，1982 年。

谭其骧《何以黄河在东汉以后会出现一个长期安流的局面》，载《学术月刊》，1962.第 2 期。

邹逸麟《千古黄河》，香港中华书局，1990 年。

中国科学院黄土高原综合考察队《黄土高原地区自然环境及其演变》，科学出版社，1991年。