第一章　江淮地区自然环境的变迁

江淮地区西起大别山麓，北至淮河，南迄长江，东滨黄海，跨有今皖、苏二省。江淮地区开发的历史全过程，除受诸多的人类社会因素的影响外，在很大程度上还受制于江河湖海等自然因素的变迁，尤其是历史时期黄河多次迁徙，并在相当长的时间内夺淮入海，造成了淮河下游河性的变化，因而对本地区的地理环境产生了强烈影响。探讨江淮地区历史时期自然环境的变迁，寻找其变化的内在联系，对研究本地区的历史开发过程有特殊的意义。

第一节　河　流

一、黄河夺淮的历史演变

黄河发源于今青海省的巴颜喀拉山，流经青海、四川、甘肃、宁夏、内蒙古、陕西、山西、河南、山东等 9 省区，于山东垦利县境流入渤海，全长 5464 公里。黄河具有年内径流变化剧烈，水量不稳定及含沙量特大等特征，其最大年输沙量曾达 39 亿多吨。据陕县记录，多年平均含沙量高达 37 公斤／立方米[1]，为世界各大河含沙量之最。因而造成了历史上黄河以“善淤、善决、善徙”著称于世。据有关文献资料统计，从先秦时期至 1949 年前约 3000 年间，黄河下游决口泛滥近 1500 多次，重要的改道有 26 次，其中黄河夺淮直接导致了江淮地区河、湖及海岸地貌的变迁。

早在南宋以前，黄河间接或直接决入淮河曾屡有发生。西汉元光（公元前 134～前 129）中“河决濮阳瓠子，东注钜野，通于淮、泗。历二十四岁始塞，河决通淮眗于此也”[2]。此后，隋开通济渠，自今

需要全本请访问 www.ertongbook.com

商丘县分汴水下经泗县于盱眙对岸入淮；北宋太平兴国八年（公元983 年）、咸平三年(1000 年）、天禧三年、四年(1019 年、1020 年）、庆历八年（1048 年）、熙宁十年(1077 年）等均有黄河决入淮的记载。但是“计有（北）宋一百六十七年中，决河数次入淮，均不久即塞，并非夺淮”[3]。

黄河大规模夺淮入海的历史可追溯到南宋建炎二年（1128年）。造成此次黄河夺淮完全是人为的，而非自然因素所致。“是冬杜充决黄河，自泗入淮，以阻金兵”[4]。于是黄河离开了故道，改经今滑县之南，东流经濮阳、鄄城、郓城、巨野等地，至嘉祥汇入泗水，然后由泗入淮。后因“新道尚窄，旧道未塞，黄河一度北返；直到绍兴甲寅(1134 年），始因新道拓阔，旧道填湮，黄河再次就南”，复由泗入淮[5]。此后历金天会（1123～1137)、大定(1161～1189)间，黄河屡经决徙，常分数股汇泗入淮。至明昌五年（1194 年)以前，黄河于梁山泊以下又分为两派：北派循北清河入于渤海，南派仍由泗水亦名南清河入于淮水；黄河水流其中者，南清河“长至七、八分”，北清河“可容二、三分而已’[6]。同年八月黄河再决阳武（今武原县）光禄村，“灌封丘而东’[7]，于是北派断绝，全河尽由南清河入淮。泰和八年（1208 年）黄河复再徙而南，经今曹县、砀山，由彭城（今徐州市）汇泗入淮。元、明时期，黄河更几经决徙，河系紊乱，但依旧分注淮河。明弘治八年（1495 年）刘大夏为确保京杭大运河漕运通畅，防止黄河北决影响漕运，筑断黄陵冈，导黄河由兰阳、考城，经归德（今商丘县）、徐州、宿迁，汇南运河入淮水。

清咸丰五年（1855 年）六月，黄河在兰阳铜瓦厢（今兰考附近）决口，于今山东寿张县张秋镇穿过运河，挟大清河东北入于渤海。从此才结束了黄河下游由淮河入海的历史。

二、淮河下游的变迁

淮河发源于今河南桐柏山，东流经安徽至江苏注入洪泽湖，出湖后分两路下泄，一部分河水经苏北灌溉总渠于扁担港人黄海，大

部分河水则通过洪泽湖南岸的三河闸，过高邮湖，于三江营入长江，全长约 1000 公里。整个流域北以郑州至梁山的黄河南大堤和沂蒙山与黄河流域分界，南以桐柏山、大别山和皖中丘陵与长江分界，流域面积共约 261500 平方公里。年平均流量为 1334 秒立米。

淮河原是一条独流入海的大河。早在 4000 多年前的殷商时代的甲骨文中就有了记载。成书于战国时期的《尚书·禹贡》记载："导淮自桐柏，东会于泗、沂，东入于海"；又载扬州贡道："沿于江、海，达于淮、泗"。说明当时淮河是独立入海的，长江与淮河并不相通，其交通是沿长江入海，然后由海入淮河及其支流泗水。周敬王三十四年（公元前 486 年）吴筑邗沟，"渠水首受江，北至射阳入湖"[8]。由此可知，当时沟通江、淮间的运道——邗沟，其水流方向是自南而北的，长江水位高于淮河；否则要使江水北流入淮是不可能的。总之，"古代的淮河河槽低而且深，它的含沙量也很少，因而灌溉便利，航运通畅"[9]。古有民谚称"江淮稻粱肥"，又称"走千走万，不如淮河两岸"，正反映了当地原来土地肥沃，人民安居，经济发达。

自南宋建炎二年黄河南侵、夺淮入海以后，由于黄河所挟持的大量泥沙长期在下游和河口地带堆积，到了明清时期，黄、淮下游发生了重大变迁：

（一）黄、淮下游干流河床日渐淤高，成为地上河，沿岸地区水灾频仍。黄河夺淮早期，由于夺淮路线游移不定和分多股入淮，泥沙沉淀分散在淮河中、下游各段，淤积有一个过程，尚在量变之中，因此经宋、元两代，黄、淮入海尚称通畅。明代中叶以后，黄河入淮的河道基本固定，下游泥沙沉淀速度加快，河床迅速淤高，入海口不断向外延伸。黄河夺淮之前淮河入海口在云梯关，至清康熙十六年（1677 年）靳辅治河时已延至六套，康熙三十九年（1700 年）又移至十套以东约 15 公里的八滩之外[10]，雍正（1723～1735 年）时再移至八滩之外的王家港，至乾隆四十一年（1776）河口两岸又淤滩

20 余公里[11]。随着下游河床的日渐淤高和入海口不断向外延伸，河床坡降变缓，排水受阻，以致泛滥成灾。据同治九年（1870 年）实测，海口一带河床高于洪泽湖底 3.3～5.3 米不等[12]。由于“黄强淮弱”，每当汛期到来时黄河之水往往倒灌由清口入洪泽湖，致决高家堰，泻入里下河地区，使当地成了常年受灾区。正因为如此，明潘季驯、清靳辅等主持治河，无不以治沙为己任。

（二）由于黄、淮下游干流河床不断淤高，排水不畅，致使原有的富陵诸湖迅速扩大为巨浸，形成了洪泽湖。为“逼淮注黄，以清刷浊”，明、清治河者于湖东南屡次增筑高堰，以提高湖水水位，致使湖滨大片良田没入湖底。原湖滨古泗州城，清康熙十九年（1680 年）亦因湖水泛滥而沉入湖中[13]。

（三）至清朝后期，淮河已基本上不能与黄河汇流入海，不得不另找出路，改由“武家墩泾河闸泄淮水由永济河达泾河，下射阳湖入海，又建高良涧减水石闸、子婴沟周家桥减水石闸泄淮水，一由盆河下泾河，一由草子湖、宝应湖下子婴沟，俱通广洋湖入海……又挑高邮茆塘港通邵伯湖，开金家湾，下芒稻河入江”[14]。从此，淮河又成了长江下游的支流之一。

注：

〔1〕《中国自然地理》（上册），上海师大等编。

〔2〕〔3〕武同举：《淮系年表·水道编》。

〔4〕《宋史》卷 25《高宗记》。

〔5〕王颐：《金元黄河故道考辨》，《汉学研究》第 12 卷第 1 期，民国 83 年 6 月。

〔6〕《金史》卷 27《河渠志》。

〔7〕《金史》卷 10《章宗纪》。

〔8〕《汉书》卷 28 下《地理志》。

〔9〕王育民：《中国历史地理概论》（上册）。

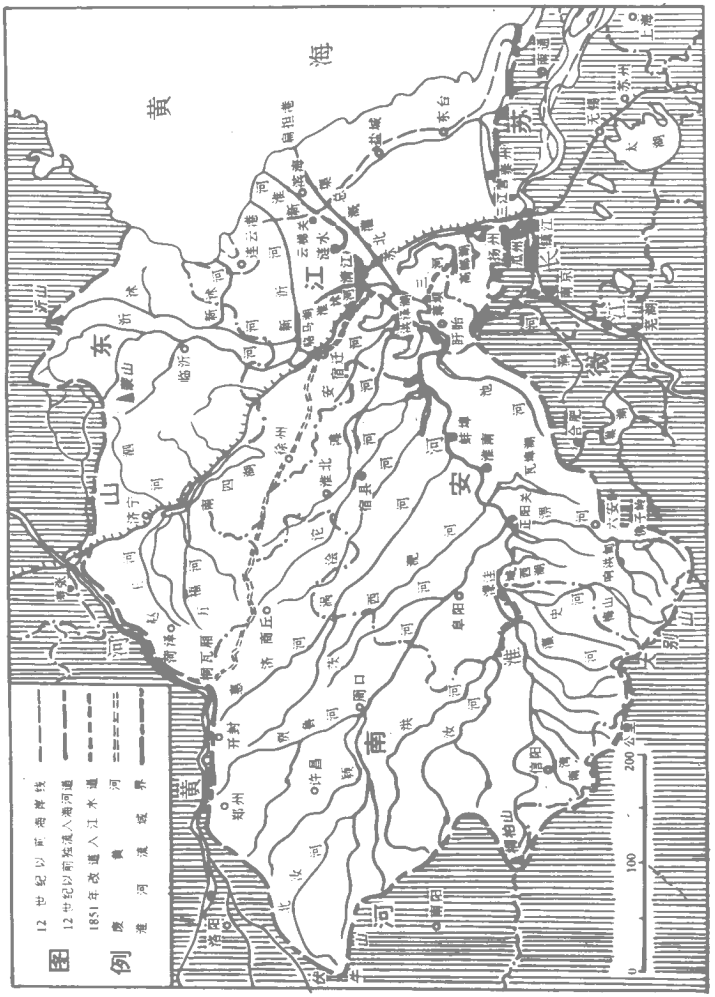
〔10〕傅泽洪：《行水金鉴》卷 53 引《张文端公治沂书》、《淮系年表》历史分图 43。

〔11〕《河渠纪闻》卷 27。

〔12〕《清史稿·河渠志·淮河》。

〔13〕嘉庆《重修一统志》卷 134。

〔14〕《江南通志》卷 54《河渠志》。



淮河的变迁

需要全本请访问 www.ertongbook.com

第二节　湖　泊

一、洪泽湖的形成与发展

洪泽湖位于今江苏省西北部，是淮河中游与下游的分界线，环湖为洪泽、淮阴、泗阳、泗洪及盱眙等县市。现洪泽大堤西起盱眙县张大庄，东止淮阴县码头镇，长达 67.25 公里，堤内湖底一般高程为 10～11 米，高于东侧里下河平原 4～8 米，洪水期高出地面 10 余米，为一大“悬湖”。上游来水以淮河干流为主，占总水量的 65.5%，湖水东出三河、灌溉总渠和淮沭河、新沂河等。湖面南北最长为 60 公里，东西最宽处为 58 公里，在蒋坝水位为 12.5 米时(废黄河基面）。全湖面积达 2069 平方公里，平均水深 1.5 米，汛期水面可达 2600 公里，最大水深为 5.5 米。洪泽湖是我国第四大淡水湖，系由黄河夺淮入海后，泥沙沉淀，造成淮河下游宣泄不畅，外加人工改造而成。

洪泽湖的前身是一些小陂塘，如破釜塘、富陵湖、万家湖、泥墩湖、成子湖等[1]。史载最早修筑高家堰是汉献帝建安五年（公元 200 年）。“汉献帝建安初，陈登为徐州典农校尉，迁广陵太守，筑高家堰，名捍淮堰，长三十里。即今武家墩至老墩头三十里之堰基，老墩头一名老堤头，堰之中段，地名高堰，或当时有高家村，因以名堰”[2]。可见，陈登所筑高堰，是后来高家堰武家墩一段的基础。当时修筑堤堰的目的主要是阻止淮河水向东边的里下河地区泛滥，“汉末陈登首建高堰，障其东而使其北，后世治水者皆守其旧而不变’[3]。根据地势分析，今洪泽湖所在地区北距废黄河，东俯高宝诸湖，淮河由西而东，纳颍、汝、涡、汴众支流，汹涌澎湃‘潆洄激荡，惟下之是趋，而其地东北为下，趋而北则出清口而迈于海，趋而东则高宝之壑滔天，而淮扬之民其鱼矣”[4]。障淮水东下，保护里下河地区不受淮水之灾，是陈登所筑之堰最大的作用。三国年间，邓艾曾

修白水塘以溉屯田。隋大业年间，隋炀帝游幸江都途经破釜塘，久旱后遇大雨，故改破釜塘为洪泽浦，洪泽之名由此而来。北宋景祐、熙宁、元丰年间都曾治理过这一段淮河。《江南通志》卷 54 引《禹贡锥指》云：“泗州南去淮一里，屡遭水患，宋开宝七年（公元 974 年），淮水溢入泗城，历咸平至祥符，无岁不溢，至景祐三年（1036 年)作外堤以备淮水，高三十三尺，自是水患少弭”。很明显，这种治理的目的是防水患，保护城市安全。宋代漕运为避长淮之险，还在这一带开凿运河。庆历年间，发运副使许元在洪泽镇一带开凿新河，长 24.5 公里；熙宁二年(1069 年）彭思永开洪泽运河；元丰六年（1083 年）又开凿了长达 28.5公里的龟山运河。由此可见，迄北宋为止，这一带的湖荡与淮河尚未连接成片，形成大湖泊。

12世纪黄河夺淮入海后，黄河水所携大量泥沙淤积了淮河下游河床，河、淮交汇的清口淤塞，流水不畅，洪水倒灌，淮阴以上的洪泽浦等湖荡低洼区，遂为洪流汇聚，连成一片，洪泽湖逐渐形成。史载：明“自嘉靖四十四年（1565 年）河水大发，淮口出水之际，海沙渐淤，今且高与山等，自淮而上，河流不迅，泥水逾淤……明年八月……淮亦决高家堰而东，徐邳淮南北漂没千里，自此桃清上下河道淤塞，漕艘梗阻者数年，淮扬多水患矣”[5]。这则史料明确告诉我们，黄河水从泗、淮入海，带来大量泥沙沉积，造成下游流水不畅，是使洪泽浦众湖荡汇聚为一湖的根本源因。随着湖区的形成、水位升高，为确保里下河地区不受洪水之害，明清两朝，于湖东南岸修筑了高家堰，迫使湖水东北出清口，以“蓄清刷黄”。

明前期是洪泽湖发展的关键时期。《通鉴纪事本末》云：“陈瑄于永乐十三年（1415 年）凿清江浦，引管家湖水入淮通漕。”明潘季驯云：“汉陈登筑堰御淮，至我朝平江伯陈瑄复大葺之，淮扬恃以为安者，二百余年。”[6]可见，经陈瑄修筑的高家堰，在相当一段时间内对遏制洪泽湖水对里下河地区的侵袭起了一定的积极作用。《读史方舆纪要》载陈瑄所修高家堰自武家墩起，经大小涧，至阜（富）

陵湖，计二十六里有余；也有人认为“自新庄镇（即陈瑄所开新庄运口）至越城（在周桥北），计 18018 丈”[7]。隆庆六年（1572 年）漕抚王宗沐又在武家墩至石家庄间筑堰 15 公里有余，并在大小涧诸处修建了龙尾坝，以遏制洪流的冲击。嘉靖年间，洪水泛滥，人们在高家堰上建造了高良涧、周家桥、古沟等滚水石闸，用以宣泄洪水。

万历三年（1575 年），淮水在高家堰大决堤，治河专家潘季驯率百姓堵塞了 33 处决口，并在武家墩经大小涧、阜陵湖大筑高家堰，长 30 公里有余。而越城至周桥一段，由于地形较高，没有筑堰，成了天然减水坝。八年（1580 年）建大小涧一带石堤 5 公里余，三年后大功告成。此后，又向西南延伸筑土堤，大坝总长已近百里。十六年（1588 年）修补了高家堰石堤 3110 丈，土堤 3635 丈。二十四年（1596 年），总河杨一魁在嘉靖三闸的基础上，指挥修建了高堰三闸，分泄淮水。以武家墩闸由永济河达泾河，以高良闸由岔河达泾河，然后入射阳湖；以周家桥闸由草子河入宝应湖经子婴沟下广洋湖。这样水患相对平息。

清季，洪泽湖大堤继续不断被加高、加宽并加固。康熙十七年（1678 年）总河靳辅接筑了周桥以南至翟坝 10 公里的大堤，后又创建武家墩、高良涧、周桥、古沟东西及唐埂减水坝。二十五年（1686 年），靳辅指挥修建了自武家墩至周桥长为 30 余公里的高堰二堤，是为外护堤。三十九年（1700 年）清政府对北自武家墩南至棠梨树，长为近 14981 丈的大堤进行大修加固，历数载大功告成，主要地段均以石料加固，“高堰大堤巩于金城”[8]。康熙末年及乾隆年间都有对高家堰加固加高的举动。清政府还设高堰厅（辖境自武家墩北的里运河至高良界禹王庙止）、山盱厅（辖境自禹王庙至蒋坝止），管理大堤，总称堰盱厅。

自明永乐年间陈瑄在洪泽湖东岸筑高家堰后，洪泽湖水位被抬高，因南面有老子山等丘陵限制，湖区便向西、北方向拓展。湖的北面岗洼交错，其中著名的如东北路、西北路、北路、西路四个岗地

及成子洼、安河洼、溧河洼三洼，素有“四岗三洼”之称，在湖水浸淹后，则形成了弯曲的湖岸。至乾隆十六年（1751 年），最后完成了北起顺和集附近，南止蒋坝，全长 35 公里有余、宽 50 米的高家堰石堤，由于黄河水经常倒灌，大量泥沙在洪泽湖底淤积，致使湖盆逐渐变浅，湖底高程高出东侧平原 4 至 8 米不等[9]，洪泽湖成了名副其实的“悬湖”。黄河泥沙堆积还使湖西北部形成一个新洲，将湖分隔为二，在湖的东北部分割为“成子湖”，改变了湖泊原有的形态。

随着湖面不断扩大，将历代所屯垦的良田、繁华的村镇吞噬淹没。洪泽湖边上位于盱眙对岸的泗州城，自隋开通济渠后，就成为沟通淮河南北交通的重镇。然经明正统二年（1437 年）、崇祯四年（1631 年）、清顺治六年(1649 年）及康熙十九年（1680 年)四次湖水浸淹，终于沦入湖底。 1992 年夏，干旱，“洪泽湖水位急剧下降，泗洪县成河乡一带湖面退至离岸三四公里远的地方，露出被水淹没的一古建筑群，有人挖到金银饰品，有人挖到了古瓷器等”[10]。

明清两代为保证大运河的畅通，实行“蓄清、刷黄、济运”的方针，利用洪泽湖含沙量较少的淮河水，来冲刷清口以下黄淮并槽入海河段的泥沙，并补充运河水量，调剂运河的水位。

明万历年间，潘季驯筑高家堰，抬高洪泽湖水位以蓄清刷黄，仅是一种自流冲刷。清康熙十八年（1679 年）靳辅在洪泽湖东北部滩地上开挖了四条引河，引清改黄，其冲刷力比潘季驯时强大，但后来引河渐淤。三十九年（1700 年）总河张鹏翮又重开张福口、张家庄、裴家场、烂泥浅、三汊河五条引河，后因淮水撞击，又冲出天然、天赐二条引河，于是七条引河会合冲刷清口，并堵塞了高堰六坝，蓄清刷黄[11]，成效显著。雍正三年(1725 年）七引河淤浅，复浚五引河[12]。八年(1730 年）七运河重又刷通，“在在通利”[13]。乾隆五十年（1785 年）疏浚了洪泽湖诸引河后，又在各河河尾筑拦湖坝[14]，拉蓄湖水至适当高度，再启坝敌黄或济运，以防止黄水倒灌入湖。不过自乾隆四十一年（1776 年）陶庄引河成功后，原黄河河

道变成淮河河道，所谓“蓄清刷黄”，实际上也只能起“蓄清敌黄”的作用，就是避免黄水倒灌入清口而已。嘉庆二十二年（1817年）因引河太多，冲刷力分散，于是堵塞了张福口、太平河、裴家场、张家庄等四道引河，只留天然引河一道，聚力蓄清抵黄。道光二十九年（1849年）黄河大涨，倒泄入洪泽湖，五引河中裴家场、张家庄、天然三河悉淤，只留下张福口、太平二引河[15]。至咸丰五年黄河北徙后，蓄清敌黄已无必要，引河先后淤塞。

二、巢湖的变迁

巢湖（亦名焦湖），位于江淮之间的今安徽省中部，环湖为巢湖市及肥西、肥东、庐江等县，是我国五大淡水湖之一，素有“鱼米之乡”的美称。巢湖东西长达78公里，南北宽约44公里，面积为820平方公里，湖面海拔10米，最大水深5米，平均水深2～3米。巢湖湖岸曲折，港汊颇多，号称360滩，北岸中段突向湖心，呈半岛状，全湖呈鸟巢状，巢湖由此得名。湖中有姥山（海拔105米）、孤山（海拔82米）等小岛。巢湖湖底坦荡，由西北向东南略为倾斜，以姥山岛与忠庙一线为界，可将湖面分为东、西两部分，东部湖面宽广，碧波荡漾，水域较深；西部则湖床较浅。巢湖属长江水系，湖的西、北有柘皋河、南肥河、丰乐河、杭埠河等汇入，南与北河、白湖相通，湖东部的裕溪河是湖水下泄长江的出口。巢湖承受周围九个市县的来水，年平均来水量达39.8亿立方米。

对巢湖的成因历史上有多种神话传说。一说鸡血作怪后成湖，“昔有老妪常行仁义，有二诸生过之，谓曰‘此国（指淮南国）当后为湖，（谓妪）视东城门阃（即门坎）有血，便走上北山勿顾也。自此妪便往视门阃，阍者问之，妪对曰‘如是。’其暮，门吏故杀鸡血涂门阃。明旦，老妪早往视门，见血，便上北山，国没为湖”[16]。二说居巢县前的石黿之口出血成湖。《明一统志》引《郡国志》云：“昔有巫言：‘居巢门前石黿口出血，当陷为湖。’未几，有人以猪血戏涂之，巫见之，惊走，地果陷。”[17]传说毕竟是传说，它没有任何科学依据，只

能反映出当时人们认识的局限性，不过传说中提及的陷地成湖倒是可信的。追溯到古生代晚期，华力西运动形成这一带的构造盆地，再经发生在中生代侏罗纪与白垩纪间的燕山运动，盆地四周山地再度抬升，成为集水洼地。因此，巢湖是构造盆地基础上发育起来的构造湖。巢湖地区地质构造复杂，郯庐（山东郯城至安徽庐江）断裂正好斜贯巢湖而过。白垩纪形成的整个沉积盆地，明显地受郯庐断裂带和北西、东西向的断裂带构造的控制，形成了古河、肥河和古城等断裂凹槽。根据钻探资料，古河凹槽中的白垩纪地层厚度达 1000～2000 米，说明当时的断裂十分强烈，到了 2500 万年前的早第三纪，这种构造控制更为突出，在上述凹槽的基础上又形成了长条状的花岗凹槽或肥东凹槽，沉积了湖相红色砂砾岩和火山岩等。据钻探，在肥东梁园镇南，第三纪地层厚达 640 米，在肥西花岗，第三纪地层厚达 1800 米。由此可以推断，巢湖湖盆最初大约形成于白垩纪末或第三纪初[18]。

巢湖湖盆形成初期比现在要大得多，西可能到达六安的双河镇，北近合肥，南与庐江的白湖水域串连为一体。巢湖缩小到今天的规模，是周围水系来沙淤积的结果。直接入湖的河流有南淝河、杭埠河、丰乐河、派河、南河，其他入湖河道还有店埠河、柘皋河、炯炀河、鸡鱼河、北河、石山河、盛家河等。众多的河流，给巢湖带来了充足的水源，但同时也带来了大量泥沙，经长期沉淀淤积，遂使湖面缩小。历史时期人类对该地区的开发逐步加快加强，自然植被日见破坏，水土保持大受影响，“上游山陂垦殖，沙砾随水下流”[19]，大量泥沙顺河而下，在河口沉积，大大加快了河口三角洲的发育，湖面继续退缩。这种状况尤以西部湖区最为典型，因此湖盆的面积以西部萎缩最快，西部湖区比东部要浅。据《庐州府志》记载：肥西县沙河镇在清咸丰五年（1855 年）以前，还是河流入湖口刚出现的一个小沙洲，而到光绪三十三年（1907 年），它早已远离湖滨了，迄今已与巢湖相去十五六公里，其淤积速度每一年不下 1 公里。

需要全本请访问 www.ertongbook.com

历史文献记载反映巢湖缩小的速度是惊人的。南朝陈徐陵《玉海引群》称巢湖面积“周五百里”，至北宋乐史著《太平寰宇记》时，湖周仅四百里。数百年间，湖周缩小了 1/5。尽管这里反映的数据不尽确切，但历史时期巢湖湖面在不断缩小的趋势是可以肯定的。

当然导致巢湖湖盆缩小的原因，除泥沙沉积这一主要因素外，地壳的运动、变化可能也是原因之一。由于巢湖地处复杂的地质构造带上，历史时期地震发生较频繁，明万历十三年（1585 年)三月六日就曾发生六级地震。有人统计从五代周广顺元年（公元 951 年)以后的 1000 多年中，这一带曾发生过 22 次地震。尽管没有具体的史料反映，但仍然可以推测，地震对巢湖的演变不会没有影响。

三、射阳湖的变迁

射阳湖,亦称射陂。《汉书·广陵厉王传》云：“相胜之奏夺王射陂草田，以赋贫民”，颜师古注：“张晏曰：射水之陂在射阳县。”[20] 汉射阳县在今江苏宝应县以东、建湖县西南。说明汉书所指之射陂，即后人所指的射阳湖。射阳湖，历史时期曾是著名大湖之一，迄今已基本湮没，仅存零星水面和沼泽地。

射阳湖与已湮没的博支湖等均属中全新世海侵时期形成的泻湖。射阳湖的面积历史时期曾达“周三百里”，南宋祝穆所著《方舆胜览》记载：“射阳湖在山阳县（今淮安）东八十里，今与府盐城分湖为界，萦回三百里。”[21]《大清一统志》也云：“射阳湖在山阳县东南七十里，与盐城、阜宁、宝应分界，周三百里，即古射陂也”[22]。从上述史料可以看出，自宋迄清朝前期，射阳湖面积基本稳定在“周三百里”。射阳湖的形状,《山阳县志》的描述是“射阳湖阔三十里,周三百里，其南北浅狭，而东西深广，府境东南积水皆汇于湖中。”《大清一统志》亦云：其“南北浅狭，东西深广”[23]。实际上，根据现在对该湖所留湖沼的考察，应该是东西狭窄，南北修长，《山阳县志》记述有误。射阳湖的具体地理位置，根据有关史料记载，应在今淮

安东南 35 公里，宝应县东 30 公里，是历史上山阳、盐城、宝应、阜宁的界湖。历史时期的射阳湖是淮安府东南地区河湖水流的汇集地，然后由其经射阳河流入黄海，“府境东南，水皆汇于湖中”，“为群川之委流，东达于海”[24]。“（淮安府）西则射阳湖与山阳界，纳诸邑及高宝之水而注于海”[25]。

射阳湖是早期运河——邗沟、山阳渎的组成部分，为沟通南北交通，促进江淮东部地区经济的繁荣起过积极的作用。《左传》：哀公九年（公元前 486 年）“秋，吴城邗，沟通江淮”。对此，杜预注释说：“于邗江筑城穿沟，东北通射阳湖，西北至末口入淮，通粮道也，今广陵韩江（即邗沟）是也。”《汉书·地理志》亦云“渠水（即邗沟）首受江，北至射阳入湖。”[26]这就证明了自从开凿邗沟开始，射阳湖就是江淮间运河北段的重要组成部分。春秋时期的邗沟走向大约是：由长江引水后经今扬州市东南铁佛寺前屈曲向东至螺丝湾桥，再由湾头北上[27]。然后穿越今邵伯湖、陆阳湖（又作渌洋湖，今江都县北境尚有遗址）之间，注入高邮湖，折东北，流经博芝、射阳两湖后，复折西北，由今淮安新城北辰坊入淮河。对此，郦道元在《水经注·淮水》中有详细记载：“（邗沟）西北至末口入淮”；“中渎水自广陵北出武广湖（亦称武安湖，今邵伯湖）湖东，陆阳湖西……下注樊良湖（今高邮湖），旧道东北出，至博芝、射阳二湖，西北出夹邪，乃至山阳（今淮安）矣。”[28]这里的旧道即指春秋时期开凿的邗沟。至东汉建安年间，由于博芝、射阳两湖湖面宽广，风大浪高，不利于船只过往，为了缩短航程，避免翻船，广陵太守陈登对邗沟裁弯取直，改造成出樊良湖后径直向北，经津湖（今界首湖）、白马湖注入淮河。射阳湖从此退出运河的行列。

射阳湖的另一历史作用是缓解了里下河地区的水患，这在黄河夺淮入海，洪泽湖形成后尤其明显。洪泽湖形成，高家堰成了阻止淮河水东侵的唯一屏障，但黄河河水不断倒灌洪泽湖，使湖底日益淤高，经常在高家堰决口，里下河地区常遭水淹，另外正常年份

的淮水从洪泽湖出三河后，亦有相当部分经射阳湖分流入海。因此，射阳湖担当了里下河地区排洪、分流的重任。“伏秋之间，淮黄交涨，淮被黄遏，周旋而不得出，清口以上汇而成洪泽等湖，则高堰危，故堰南有高良涧、周家桥二闸，泄水东入高宝、白马等湖，高宝湖东通运河，南从瓜仪入长江，而地势微昂，宣泄不及，则运河堤危。故运河东岸有泾河、子婴、金湾等闸，泄水东下射阳、广洋等湖入海。有湾头闸，有芒稻河泄水南下入于江。此运河及诸湖之形势也。”[29] 这一段史料分析了河、淮、湖、运之间的相互关系，从中也不难看出射阳湖所起的作用。康熙四十年（1701 年）总河张鹏翮建议引清水由三汊河至文华寺人运河，以济运行，倘运河水大，山阳一带由泾、涧二河泄水入射阳湖下海，宝应一带由子婴沟泄水入射阳湖下海，可见，射阳湖确实起到了分洪、确保运河通行的作用。

也正是排洪与分流，使射阳湖自身遭到了灭顶之灾。河淮之水所携之泥沙很快在射阳湖沉积，最后终于使硕大的射阳湖淤没，成了零星的小湖及成片的沼泽地。射阳湖淤积问题早在明代就已开始:“明嘉隆间,黄淮交涨,溃高宝诸堤,并注于(射阳)湖,而潮沙溢入，日见浅淤，因盈溢侵诸州县”[30]。年复一年，长此以往，射阳湖终被泥沙所吞没。淮安东桥附近的地层剖面，清楚地反映了射阳湖及周围湖泊的消亡过程。该剖面在深 350～280cm 为灰绿略带蓝色粘土的全新世湖相沉积；深 280～200cm 为青灰色淤泥质粘土，含有大量未腐植物根茎，属沼泽化阶段的沉积物，深 200～100cm，为黄棕色粘土，有少量植物根茎，属沼泽开始消亡阶段的沉积物；深 100～50cm，为灰黄色粉沙土，属湖沼消亡后的黄泛冲积物；50～0cm 为耕作层[31]。可见，黄河长期南泛，携带大量泥沙将地面普遍淤高，导致射阳湖等遭淤填而消亡。

四、高宝湖群的变迁

高宝湖群与洪泽湖、巢湖及射阳湖群同为江淮地区四大湖群。高宝诸湖以高邮湖面积最大，该湖长 48 公里，最大宽度 28 公里，

面积 775 平方公里。高宝湖群的前身与射阳湖一样，均为中全新世海侵形成的泻湖。

高宝地区历史时期就多湖荡沼泽，宋秦观诗：“高邮西北多巨湖，累累相连如贯珠”。高宝诸湖与射阳湖群一样，许多湖泊曾是古代运河的组成部分。江、淮之间运河沿岸本是一些湖荡分枝的洼地，见载于《水经注·淮水》的就有武广、陆阳、樊梁、博芝、射阳、白马、津湖等。古代运河多贯湖而过，湖、河不分。宋代为保障运河畅通，曾在湖东筑堤，兴建斗门、水牐，“以为潴泄”[32]。此后河、湖分立。

自从黄河南徙，夺淮入海，导致明季洪泽湖迅速形成，淮河水系原有入海体系遭到破坏，淮水常决高家堰，直泻入高宝诸湖，使原来运西地区一些湖泊连成一片，面积不断扩大，改变了原有的湖泊分布格局（见江淮地区湖泊考订表）。明万历三年（1575 年）夏，河淮并涨，倒灌洪泽湖，自高家堰东决，入山阳、高、宝之间，“向来湖水不逾五尺，堤仅七尺。今堤加丈二，而水更过之”[33]，这样导致了运西的白马湖、氾光湖、甓社湖、樊良湖、五湖、珠湖及津湖、邵伯诸湖尽成水壑，湖面急剧扩大。如此反复决堤，众多的湖泊逐渐连成一片，成为今日运西的宝应湖、高邮湖、邵伯湖等。

促成运西诸湖格局变化的另一原因是长江对入江淮水的顶托作用。1851 年，洪泽湖大堤南端决口，淮水自蒋坝由三河注入高、宝诸湖后，湖内最高水位曾达 9 米多；再加上高宝诸湖南流入江的水道狭窄，淮河以东无入海口，全淮之水均由此南流入长江。每当洪汛季节，淮河水不能顺利下泄，反受长江江水壅托，又进一步抬高了运西诸湖的水位，使湖面日益拓宽。

附：

江淮地区湖泊考订表

大清一统志记载的湖泊			现存湖泊	
湖泊名	别(旧)名	位置与面积	湖泊名	位置与面积
绿洋湖	陆阳湖	去府(扬州)北 32.75 公里，艾陵湖东北	绿洋湖	江都真武镇东北
邵伯湖		甘泉县东北 22.5 公里，东接艾陵湖，西南通新城湖	邵伯湖	江都县邵伯镇西北，跨邗江、高邮、江都 3 县，面积 98km²
白茆湖		邵伯镇西		疑与邵伯湖并
艾陵湖		甘泉东北 22.5 公里，东北通陆阳湖		无　考
大石湖	岱石湖	甘泉县东北 22.5 公里		无　考
黄子湖		甘泉县西北 30 公里，东通官河		无　考
五　湖		在高邮州西 30 公里，西北接天长，西通珠湖	高邮湖	今高邮湖西部
珠　湖		高邮州西 35 公里，通五湖	高邮湖	今高邮湖西部
氍潭湖		高邮州东北 45 公里，入射阳湖		无　考
武安湖	武广湖	高邮州西南 15 公里，北通新开湖，东南通运河	邵伯湖	江都县邵伯镇西北
甓社湖		高邮州西北离城 25 公里	高邮湖	今高邮湖西北部
高邮湖	新开湖	高邮州西北，天长以东之水皆汇此湖，长 1.5 公里，宽 150 丈，达于运河	高邮湖	里运河以西，跨高邮、宝应、金湖和安徽天长县，面积 775km²
樊良湖		高邮州西北 25 公里，上流即天长石梁湖与新甓社湖，为高邮三大湖	高邮湖	今高邮湖

续表

大清一统志记载的湖泊			现存湖泊	
平阿湖		高邮州西北	高邮湖	今高邮湖西北部
洒火湖		宝应县西南 22.5 公里，西南接射阳湖东北通氾光湖	高邮湖	今高邮湖中部
氾光湖	范光湖	宝应县西南 7.5 公里，南通津湖，西通洒火湖，东西长 15 公里，南北宽 5 公里	氾光湖（大汕子）	宝应、金湖 2 县间，南接高邮湖，北连宝应湖，面积 12km²
得胜湖	率头湖	兴化县东 5 公里	得胜湖	兴化县中部，面积 9.2km²
平望湖		兴化县北 10 公里	平旺湖	兴化县西部，面积 3.5km²
大纵湖		兴化县北 22.5 公里，盐城县西南 40 公里，二县界湖，西北通射阳湖，东西广 7.5 公里，南北长 15 公里	大纵湖	蜈蚣湖之北，跨兴化、盐城 2 县，面积 26km²
吴翁湖	吴公湖 蜈蚣湖	兴化县北 11.5 公里，至白驹场入运盐河	蜈蚣湖	兴化县新兴镇北，面积 16km²
千人湖		兴化县东北 60 公里		无　考
射阳湖	射　陂	宝应县东 30 公里，山阳县东南 35 公里，为群川之委流，东达于海，萦回 150 余公里		湮　没
津　湖	精　湖	宝应县南 30 公里，接氾光湖	高邮湖	今高邮湖中部
白马湖	马　濑 白马塘	宝应县北 7.5 公里，东西长 7.5 公里，南北宽 1.5 里，东北通运河	白马湖	宝应县城以西约 12 公里，跨宝应、金湖、洪泽、淮安，面积 108km²
广洋湖		宝应县东南 7.5 公里，东北通射阳湖，东南通博支湖，东西长 5 公里，南北宽 1 公里	广洋湖	宝应县东部，面积 8.9km²

需要全本请访问 www.ertongbook.com