

大美湘湖 在海退人进中孕育

■文/ 陈志富 图/ 俞志仁等

卷转虫海进，湘湖为浅海

距今9000年至8000年前，湘湖故地处于淡水环境，有较大的水域及沼泽地带，植被包括森林、灌木丛和草地，动、植物资源非常丰富，水资源及水产生物资源也相当丰富。丰富的自然资源和良好的气候条件、生态环境为原始人类的生息繁衍，提供必要的保障或条件，孕育了新石器时期早期文化。

跨湖桥、下孙一带，依山傍海，地势稍高，未受到卷转虫海进的影响与侵蚀，原始人聚居于此，形成两个大的原始村落，并逐步奠定跨湖桥类型文化。距今8000年至7000年前，跨湖桥文化层形成。跨湖桥遗址的年代上限为距今8200年，下限为距今7000多年，遗址基本处在全新世由冷转暖期。跨湖桥文化是跨湖桥人历经一千多年的生产、生活实践，所创造

的物质与精神共存的史前原始文化。

跨湖桥文化时期，人类活动增加，逐渐开始影响环境。人类活动致使沉积土层中桫树孢粉、沼泽林地非孢粉微生物化石和水生沼泽种类的急剧减少，而炭屑增加了10倍。这一时期开始出现了水稻孢粉，还有杂草和人猪共患的寄生虫——鞭虫卵。在后期，沉积中的炭屑减少，与人类活动相关的微生物却大量增加。

距今约7860年前，在经历了短暂的降温后，气候继续升高，进入全新世大暖期。大暖期导致海平面上升，钱塘江河口特殊的海潮在海侵环境的推动下，硅藻证据显示跨湖桥遗址出现微弱的海水影响。后少量海水经常性地渗入，表现为含盐的黏土沉积、一定程度的林地复

苏和与人类活动相关的微生物证据的减少，盐沼草本植物和耐盐硅藻的增加。有专家提出，跨湖桥人类活动持续到距今7550年前，人类活动对环境的明显改造过程只持续了大约100年，直至被海进不断侵蚀所中断，最后终止了跨湖桥文化。

据浙江省地质调查院测定，约6300年前为不断上涨的海进所致，跨湖桥遗址被废弃、湮灭。跨湖桥人在气候转暖后海进（洪荒）或冰川时期海退的漫长岁月中，经受了水旱、地震、瘟疫、陨石雨等几近毁灭性异常气候的各种影响和磨砺。跨湖桥遗址的兴衰与海平面变化和周边水环境有着紧密的联系，湘湖区域及相关水系随之发生很大变迁。

距今6000年前，由于持续海进，海平面超过现代海面，达到最高水位，湘湖

地区沦为一片浅海。

在海进和人类迁徙、撤退过程中，文化作为一种完整的生命载体，因环境的破坏而也可能遭到毁灭性的破坏，跨湖桥文化类型的消亡就是一例。

卷转虫海进，使湘湖地区乃至整个萧绍宁平原沦为浅海，原生活在这一片土地上的原始人类被迫离散而进入山区等地，长达4000年之久。

是海进迫使原始人类上山，是海退又诱使原始人类下山，从而使上山度过4000年之久的原始人后代结束山居生活，开始向山麓冲积扇、继而向平原进发，成为于越之越族。据今本《竹书纪年》周成王二十四年（前11世纪末）“于越来宾”的记载，于越从此从考古时代进入历史时代。

春秋战国时，湘湖成水乡

据有关地质调查资料，在更新世地质发展时期，湘湖故地的地形地貌基本形成，但尚未完全稳定。早期的地形地貌谷涧深陷，地形破碎，受海侵影响和洪潮冲刷，泥沙沉积，谷底抬升，逐渐形成低山丘陵地貌。晚期的地形地貌以山、水、陆屿组合，属钱塘江河口冲海积地貌。

距今8500年前后（考古年代，下同），海平面从-18米处，上升到-5米左右，滨海平陆开始受潮汐影响。湘湖区域位于钱塘江及其支流浦阳江的下游，接近现代地理环境，为海相—湖相沉积，地表为粉质黏土，淤泥质黏土覆盖，厚度2米~10米不等。

全新世以来，在海平面升降、潮汐和北面古长江的共同作用下，钱塘江口南北摆动频繁，杭州湾表现出南淤北坝、北

退南进的主体趋势。萧山北部及东部地形经常受钱塘江摆动影响而发生变化，也受杭州湾南淤北坝、北退南进的主体趋势影响，逐渐自南向北扩展，并呈现南高北低的局面。湘湖地势呈南高北低。

末次冰期结束，海平面随即提升，湘湖地区已成为潮汐作用的主要地区。西兴至浦沿以北及西部，潮水活动频繁，潮间带沉积；以南地区以及萧山城区、城南以东一带，则发育为沿岸沙堤。闻堰一带则出现潮上带沉积。跨湖桥南、长河北东成为沼泽。

碳14数据表明，距今8700年~7500年前，地层气候温暖湿润，海平面稳定。闻堰及萧山以东地区为潮上带，萧山又有贝壳层，湘湖一带为沼泽地。约6300年前，海进面积扩大，表明海平

面在上升。地貌显示海平面在上升，海侵面积在不断扩大。3800年前，西兴经下孙一直达跨湖桥，潮间带沉积进一步扩大。至3000年前，潮间带向北退缩，潮上带有所扩大，但湘湖地区仍处于潮水的控制中。

湘湖很像一个长颈葫芦。四周群山，虽不很高，但连绵起伏，山水相依。山体由西南的龙门山分支、西北的天目山余脉组成，山体大致呈南西至东北方向展布。山体大小、形态不一，由上侏罗统熔结石英砂岩、岩屑砂岩、火山岩和泥岩组成，均为昔日海中之岛屿。孤丘高程10米（蚌山）~217.9米（老虎洞山）。陆地植被以落叶和常青栎树为主。湿地上，灌木茂密，有桦树、柳树和桫树。湘湖区域土层以水网平原土区为

主，有土壤、地下水、岩土组成。地下水以第四系松散堆积物孔隙潜水为主，为第四系松散堆积物孔隙水和基岩裂隙水，赋存于松散堆积的沙砾石层中。

湘湖成陆平原位于钱塘江冲—海积平原与浦阳江河谷平原过渡地带，由钱塘江、富春江和浦阳江共同作用下堆积形成，与蜀山、大庄、许贤冲湖积平原连接。

春秋战国时期，平原表面微地貌已明显遭人类活动改造，其上水网密布，河湖港汊纵横交错，表现水乡风光。

12世纪，在湮废的西城湖上依山圩地，开筑人工湖泊——湘湖。21世纪初，湘湖再获开发治理，昔日平陆表面的微地貌结构已不复存在，呈现深刻的人工改造状态。

至渔浦15里西江塘，可证西城湖、渔浦（湖）已经基本湮废。

湮废时期的西城湖，处在自然状态下，泥沙淤积，杂草蔓生，不排除内有湖泊残存的可能。有学者认为，唐末至北宋年间出现记述萧山“湘湖”的诗文，很可能是“湘湖”名称的来源。笔者认为，这个“湘湖”是西城湖一个水面较大的内湖，或许还存在多个小块的湖、池。

北宋时，西城湖成为“低洼受侵”之地。

历史上的湘湖经历沧海桑田演变，其前身为西城湖。北宋末，杨时开拓的湘湖，泽流9个世纪，被誉为萧山的母亲湖。

21世纪伊始，湘湖经保护与开发而重现绿水青山，成为美丽的旅游胜地。



1925年湘湖立体示意图



1927年湘湖测绘图



冬日湘湖一隅