

上海乡土地理



上海的自然条件

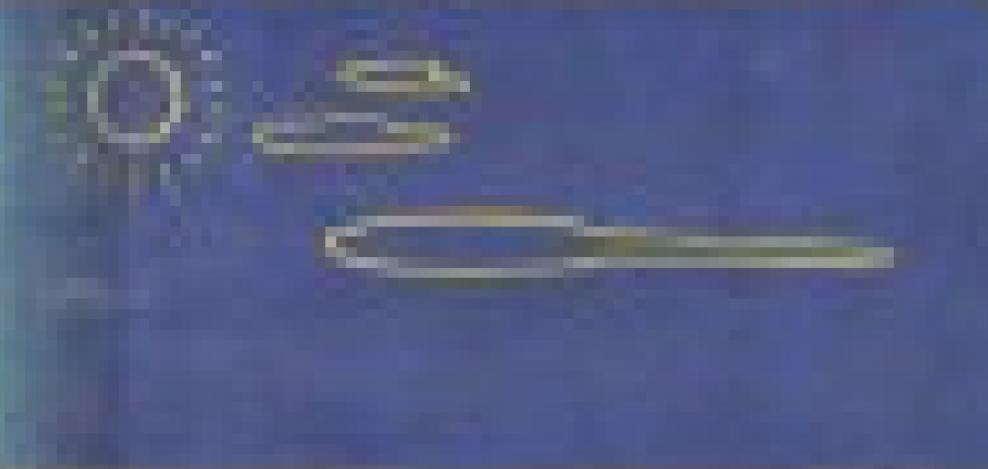


梅安新 權才興 編著

上海科学技术出版社出版



上海的自然条件



上海的自然条件



內 容 提 要

为了使讀者对于上海的自然面貌有一个概括的認識，本書分別介绍了上海的地质史、地形特征、气候、水文、土壤、动植物等各方面，可以作为工农业干部、地理和生物学教師、学生們的参考讀物。

上海的自然条件

梅安新 悅才興 編著

上海科学技術出版社出版

(上海南京西路2004号)

上海市书刊出版业营业許可証出093号

上海劳动印制厂印刷 新华书店上海发行所总經售

*

开本787×1092 韩 1/32 印張 17/16 字數 29,000

1959年4月第1版 1959年4月第1次印刷

印数 1—2,000

统一書号：13119·272

定价：(十)0.16元

目 录

一、概述.....	1
二、史前的上海.....	3
三、有史以来的上海.....	8
四、地形特征.....	16
五、气候.....	19
六、水文.....	29
七、土壤.....	36
八、植物.....	40
九、动物.....	42

一、概 述

上海面积 5582.5 方公里，人口約 1000 万^①。它处于長江三角洲的前緣地区。上海的北面，波瀾壯闊的長江在此入海，河口地区滿布着大大小小的沙島，其中以崇明島为最大。太湖尾間黃浦江在此流入長江，同时这里还是吳淞江（苏州河）与黃浦江的汇合处。上海南面濱临杭州湾，西南与浙江的杭嘉湖平原連接在一起（图 1），沒有自然界綫可寻。由于江河汇合，形成了肥沃富饒的三角洲平原。

自从上海成陆以来，就受着人类經濟活动的影响；历代劳动人民与海水、河水进行斗争；筑塘抵禦海潮，筑圩防禦洪水，以及疏沟开渠等作出了不少的貢献。解放以后，劳动人民在中国共产党的领导下，大規模地对自然进行着改造。因而，上海的自然面貌与以往大大地不同了。

今后，随着我国社会主义建設的进展，上海人民将用自己的手把这个城市建設得更美丽、更宏偉！

^① 面积和人口数，根据上海市教育局教研室提供的資料，包括市区和宝山、嘉定、浦东、上海、川沙、南汇、奉賢、金山、松江、青浦、崇明等十一个县的数字。

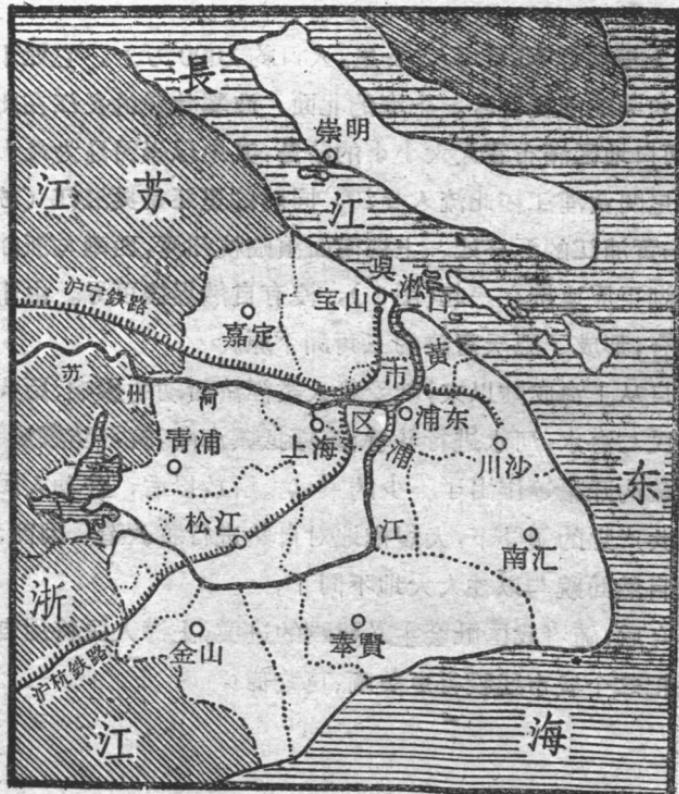


图1. 上海市郊全图

圖1. 上海市郊全圖。此圖以上海為中心，向四周擴展，顯示了上海及其周邊地區的地理形勢。圖中標註了崇明、寶山、嘉定、松江、青浦、金山、川沙、南匯、奉賢等多個地名。同時，圖中還標註了兩條鐵路：滬寧鐵路和滬杭鐵路。

二、史前的上海

上海及其附近在地質上是个古老的陆块，地質学者称它为江南古陆的延伸带(或江南地盾的延伸带)，也有人称它为太湖凹陷。它被称为古陆，是因为它在地質历史上很早的时候(地質史上称为震旦紀，距今 510,000,000 年以上)就已經和浙江、福建一起成为陆地，那时中国的陆地面积还很小，除江南古陆以外，只有山东、陝西、安徽西部和湖北东部等地是陆地，其它广大的地区还被海水所淹没。

在此以后的若干年代中(寒武紀到志留紀，距今 510,000,000 ~ 313,000,000 年之間)，这个古陆逐渐被蝕低而变得平緩，并有逐渐沉沒的趋势。接着古陆又上升了。而后，在很长的一段时间內(自泥盆紀直到二疊紀中期，距今 313,000,000 ~ 182,000,000 年之間)，这里被水淹没。

以后陆地逐渐上升(三疊紀至侏罗紀，距今 182,000,000 ~ 127,000,000 年)。这时它和华北的广大地区連在一起，共同組成了我国大陆的基本部分。到了白堊紀(距今 127,000,000 ~ 58,000,000 年之間)，这里噴出了大量的流紋岩，分布在青浦的佘山、天馬山等地。

到了新生代开始(距今 58,000,000 ~ 1,000,000 年)时，本湖以东地区都沉陷了(图 2)。第四紀时(距今約 1,000,000 ~ 25,000 年)，这个凹陷继续加深，除了少数的山峰(如佘山、

天馬山、雪山、北干山等)成为孤島以外，太湖东部的大部分地区都被海水所淹没。此后，由于長江挟带来大量的泥沙，在海洋、湖泊共同作用下，堆积了巨厚的沉积物。



图2. 第三紀末中国海示意图

(1.第三紀海, 2.現在の海)

上海的沉降可以从下列事实得到証明：

1. 上海的地下有着深达300公尺的泥沙堆积物，这些物质都是第四紀后期的产物。
2. 在第四紀层的底部有砾石层。我们知道，只有在浅水岸边有砾石的堆积，甚至稍微深一些的湖盆中就不可能有砾

石的堆积了。所以砾石层深埋于地下 300 公尺，是下沉的証据之一。

3. 在地下 150 公尺到 200 公尺的地方，仍发现有泥炭层，而泥炭是淺水湖沼的产物。

4. 在 60~70 公尺深处有瓣鳃类，珊瑚与骨質海綿的化石发现，而这些动物只有在 40 公尺左右的清水淺海和具有 27% 左右的含盐量条件下才可能生活的。

5. 根据 1954 年 8 月 25 日解放日报发表的上海防汛防旱总指揮部公报，上海地基每年要下沉 1 公分。同时根据现代水准测量的结果，上海在 1912~1950 年的 38 年中，基面上升了 0.52 公尺。

引起上海沉陷的原因是很复杂的，但是归纳起来不外乎以下几方面：

第一：自从第四纪最后一次冰期以后，由于气候变暖，地球上许多在冰期时曾被冰雪复盖的地方，都融冰入海，特别自 19 世纪以后，极地区域变暖，冰雪融化使得海面升高，苏联地质学家 K·K·馬尔科夫指出：在最后一次冰期中，冰块的融解使全世界海洋的水准面大约升高了 80 公尺；现代南极洲冰块融解，可能使海洋水面升高 40 公尺；格陵兰冰块的融解可能使海洋水准面升高 8 公尺。由于世界洋面的上升，相形之下，觉得大地在下沉，这是完全可以想象的。

我们认为：世界洋面的上升只是其中因素之一，长江三角洲是升还是降还要看它与地壳的升降如何配合。

第二：我们在指出世界洋面普遍上升这一事实的同时，还必须看到另一事实，那就是世界上各地的水准面上升并不

一致。美国学者狄斯尼(L. P. Disney)指出，冰期后美国大西洋岸水位平均每年上涨 3 公厘，太平洋岸每年上涨 1.55 公厘；美国学者馬尔尼(H. A. Marner)指出墨西哥的蓋維斯敦(Galveston)基面平均每年上升 0.06 公分。上海的水准测量也表明在不同地点水准点的下沉不完全一致。

K · K · 馬尔科夫还指出：水动型的海面升降①的原因，可以說明士 100 公尺以內的海洋水准面的变化。然而，上海地下沉积物厚度，远远地超过此数，由此可見，上海地区第四紀以来的地壳运动是属于陆地下沉为主的。

第三：長江三角洲地下是新的疏松物质，孔隙率大，土层结构比較松。厚达 300 公尺的沉积物本身給下部物质以一定的压力，会引起地层的紧縮。同时，上海具有若干大型建筑物和頻繁的車輛交通，都能降低它們的孔隙率，使体积收縮，这个作用也是不可忽視的。

上述三种因素，第一种是世界性的，第二种是区域性的，而第三种則是局部性的。至于何者为主，目前尚有爭論，但是有一点是肯定的，这就是从第四紀以来，上海是一个沉降区。

也有人認為上海在近代是趋于上升的，他們主要的根据是：南通狼山的下蜀黃土阶地中发现淡水田螺化石；三角洲向海推进。对于前者，地貌学家楊怀仁已經指出过，那是第四紀冰期和間冰期气候变化的产物，与地壳运动无关。至于三角洲前緣向海推展，可能有三种情况：第一：主要由于地盘上升，三角洲向海推进，淤积作用不占主要地位；第二：地盘不

① 水动型的海面升降，就是以海水的升降为主，地体的升降不占主要地位。

动，三角洲的伸展純因泥沙淤积的結果；第三：海岸下沉，但沉积的速率超过下沉作用有余，三角洲仍向海推进。前滬浦局工程师，德人海登斯坦(H.von Heidenstan)作过一个計算：長江在蕪湖以下每年輸沙量 328,605,000 立方公尺，可以堆成 100 平方公里面积、厚 3 公尺的陸地。現在且不談这个計算的精确程度，但这个計算却說明了長江带来大量泥沙，绝大部分在三角洲前緣停积下来，造成三角洲向海推进的速度远超过于地体下沉的速度。

三. 有史以来的上海

上海的发展 根据历史，上海大約在唐宋之間（公元十世紀中叶）成陆。据嘉庆上海县志記載，在唐朝天宝年間（公元742~756年），上海①一带还是海洋，称为华亭海（图3），吳淞江在它的北面，黃浦江从閔行向东，經舢舨、新場入海。

上海在成陆初期，是个盐场；到1075年（宋熙宗七年）时，这里已是很繁盛的市鎮了，称为上海鎮。上海鎮位于范家浜入海处，是当时海上交通的中心之一。这时由于唐开元元年筑捍海塘，黃浦江不能东流入海，而經三林里——北蔡从南踏浦口入海。元大德11年設县。明永乐元年开范家浜（就是今天市区附近的黃浦江）导吳淞而入黃浦以后，由于江海交通方便，为上海都市发展提供了有利条件。

上海附近主要水系的变迁 公元1~3世紀时，海岸在太仓——七宝——閔行一綫，黃浦江（古东江）經平望、嘉兴在海盐附近入杭州湾（見图4）。之后，由于杭州湾筑捍海塘，古东江有过几次改道，海盐出口被堵后，先从金山卫附近入海，后又經閔行、舢舨在新場附近入海。唐开元元年，在下沙与新場之間筑捍海塘，黃浦又被迫向东北流入南踏浦口，这时高桥附近还是長江口一小島，吳淞江此时在上海西北入海（图4）。現

① 这里是指上海旧城，下同。

在上海市附近的黃浦江，在当时叫做范家浜，只不过是一条很小的浜。

宋朝时，这里水系沒有大的变化，主要是江口海岸隨着泥沙的淤积而向外增長，各河下游逐漸变狹。由于海岸的增長，上海由海底露出水面而成为陆地(图5、6)。从上海在近几年发掘的古物看来，上海成陆之年代，当在唐朝以后，这与历史上的記載是一致的。

元初，这里无大变化，海岸仍然向前推展，江口仍在不断变狹，高桥附近的江口沙島仍未与陆地相連(图7)。元中叶后，高桥附近的沙島与南岸連接起来了，吳淞江口在今吳淞口处入長江，南蹠浦口也被淤塞成为一小浦。

明永乐时，虬江(又称旧江，是吳淞江的故道)到南蹠浦口一段被淤成平陆，黃浦江逐漸变狹了。于是明朝人夏原吉在永乐元年(1403年)治吳淞江时，濬范家浜，上接黃浦，以連淀山湖和泖湖的水。从此，黃浦江較吳淞江闊几倍，旧江从此廢弃，吳淞江逐漸南移成为黃浦江的支流。到明隆庆时，海瑞取直下游，使它近县城，才成为今日的情况(图8)。

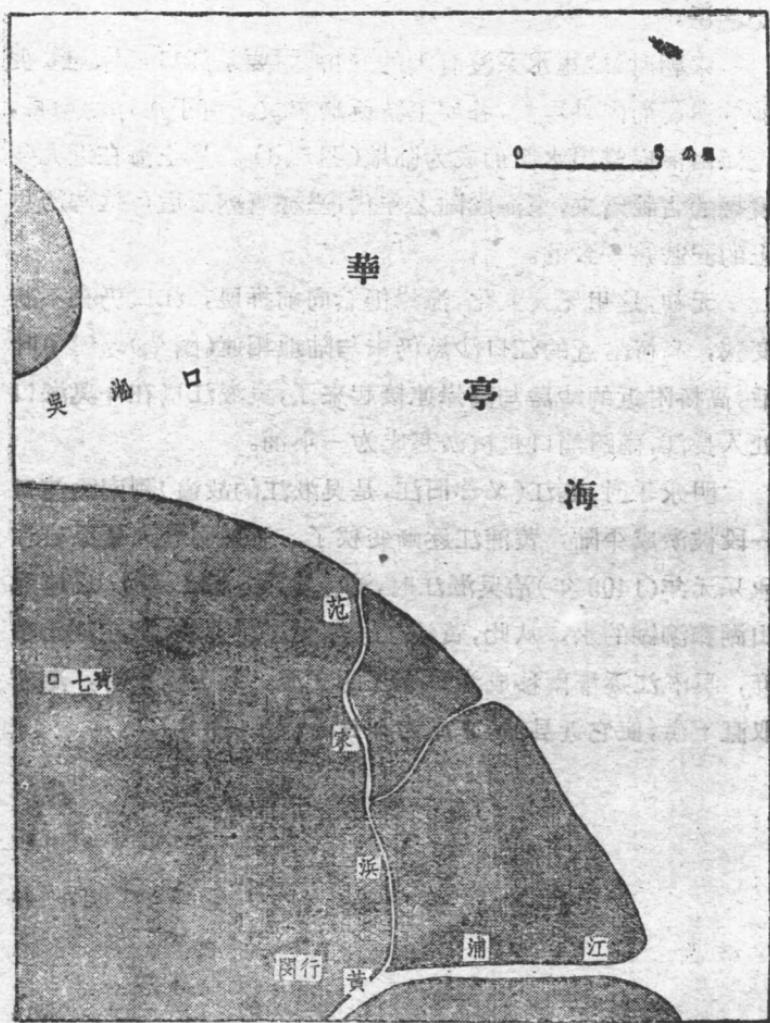


图3. 唐朝开以前長江三角洲前緣海岸

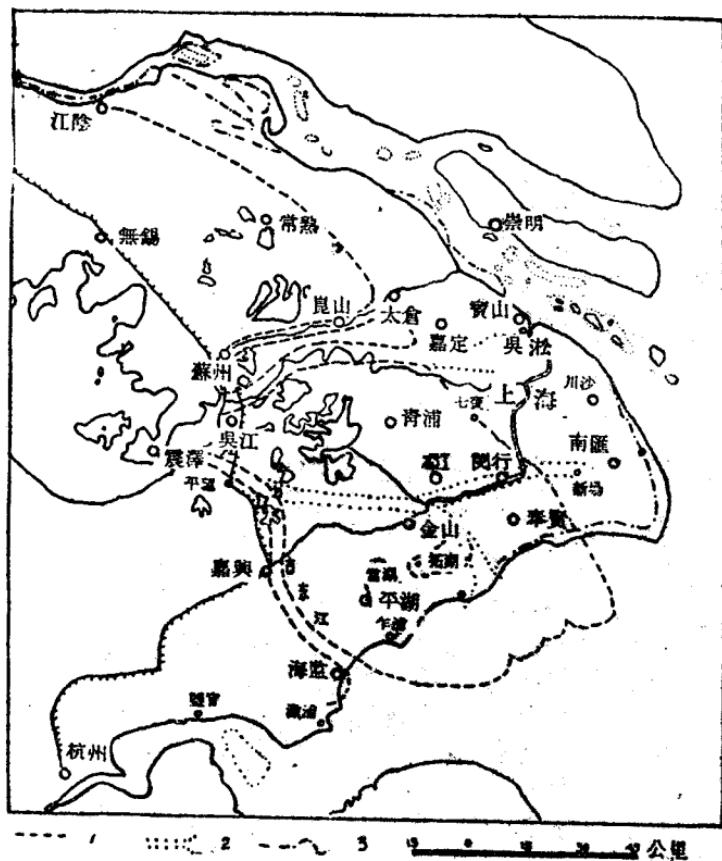


图 4. 長江三角洲前緣地盤變遷圖

1. 1~3世紀海岸線及主要河道
2. 古河道变迁选择
3. 18世紀海岸线

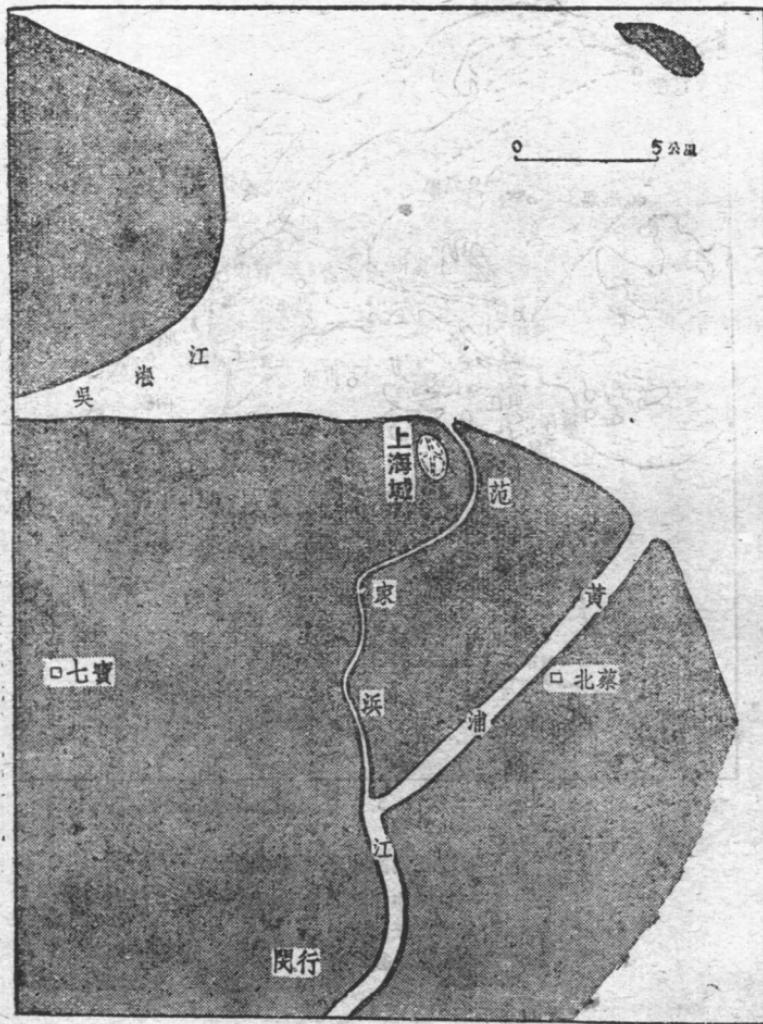


图 5. 宋朝初期上海附近略图

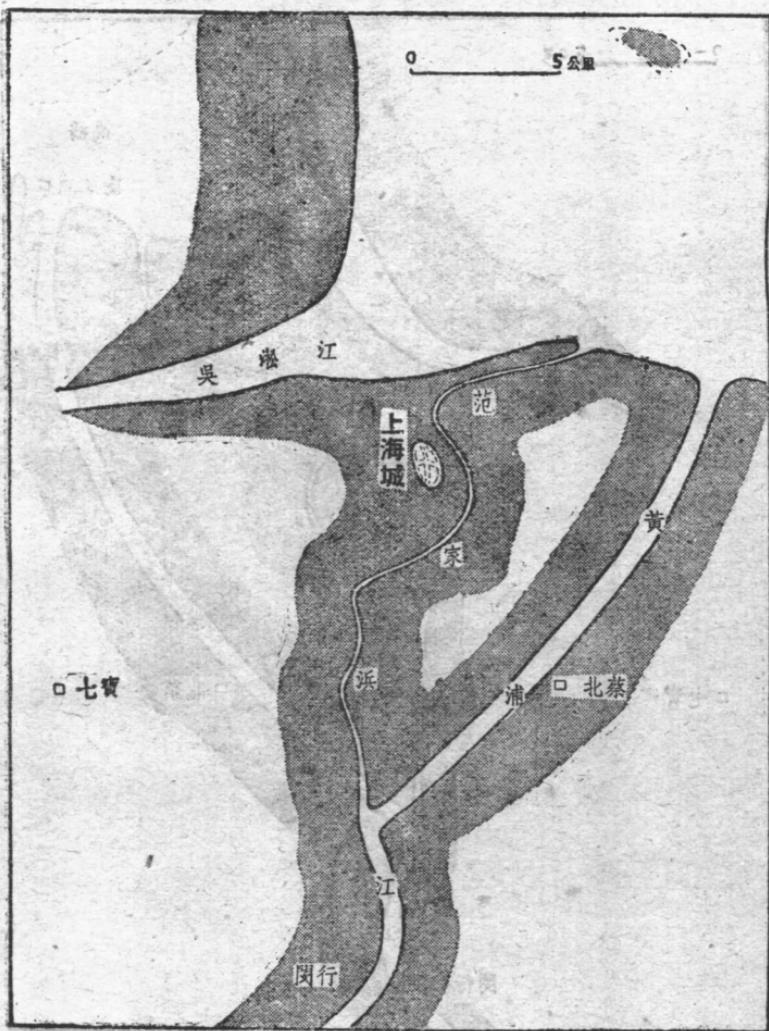


图 6. 宋朝后期上海附近略图