

1007401-003

P534.6  
3394

— 中 华 人 民 共 和 国  
综合区域地质调查  
地貌、第四纪地质图说明书

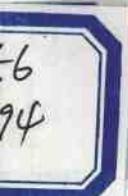
比例尺 1:50000

湖州市幅 南浔幅

H-51-37-A H-51-37-B

浙江省地质矿产厅

1990年



## 一、自然地理

两图幅位于杭嘉湖平原西北部，地理坐标：东经 $120^{\circ}00' \sim 120^{\circ}30'$ ，北纬 $30^{\circ}50' \sim 31^{\circ}00'$ 。绝大部分地域为浙江省湖州市所辖，南浔东及北部陆域、太湖水域属江苏省所辖。两图幅北部为太湖水域；西部为低山丘陵及山麓沟谷，海拔一般 $100 \sim 300$ m，云峰顶最高，为521.6m；太湖以南、湖州以东为大面积的水网平原，地势低平，一般标高 $2 \sim 4$ m。总体上由南向太湖水域缓倾，构成一环太湖的扇形洼地。

图幅内水系绝大部分属太湖水系，包括东、西苕溪，太湖人工水系。湖申运河也是区内重要水系。

区内水陆交通便利。湖州市、南浔镇与省内外大中城市杭州、上海、南京、无锡、苏州、芜湖等均有干线公路相通。内河航运发达，湖杭、湖申（上海）、湖梅（梅溪）、湖长（长兴）是主要航线。杭宁铁路斜贯湖州西部，南去杭州，西去安徽，甚为方便。

## 二、第四纪地质概况

两图幅内第四纪沉积物分布广泛，总面积近 $650\text{ km}^2$ ，占图幅内陆域面积的80%以上。按成因类型和地貌特征可将其分为两个区，即山麓沟谷区和湖沼平原区。

山麓沟谷区第四系分布于湖州幅西部，主要成因类型为洪积，包括坡洪积和冲洪积。岩性以粘性土和砂砾石、卵砾石混粘性土为主，成生时代自中更新世至全新世，厚 $5 \sim 45$ m。早更新世沉积物未见。

湖沼平原区第四系主要分布于太湖以南，湖州—南皋桥以西，弁山北太湖西南岸、弁山南麓西苕溪两侧也为湖沼平原区。主要成因类型为河湖相，其次为海陆过渡相。自早更新世中晚期—全新世均有不同规模沉积，总厚 $40 \sim 185$ m，总体上由西往东由薄变厚。

## 三、第四纪地层划分依据和方案

### （一）岩石地层学依据

依据沉积物的韵律、旋回和残留古风化壳层等考虑分层。平原区中深部第四系岩性自下而上有砂砾石—砂土—亚砂土—粘性土之韵律，浅部沉积物有砂土—亚砂土—粘性土（或淤泥质土）之循环规律，每个韵律顶部普遍残留沉积间断期形成的风化（氧化）壳层，可作为分层依据。直观依据是五个蓝灰—棕黄色硬土层。它们多含铁锰质结核或斑块，多为硬塑状，分布稳定。又位于沉积旋回顶部，与上覆地层呈突变关系，是平原区第四系层组划分的主要标志。具体划分原则是：把硬土层做为一个组（段）的结束，即是说硬土层的顶面既是下组（段）的顶界面，又是上组（段）的底界面。如第Ⅰ硬土层顶界面以上为全新统中上组，顶界面以下至第Ⅱ硬土层顶界为全新统下组，依次类推。

### （二）气候地层学依据

依据第四纪沉积物特征和所含孢粉组合判定其气候期和沉积环境，进而确定层位。

温暖期沉积物往往为浅色中粗粒砂性土，或暗色细腻的粘性土。土质成熟度高，重矿物以稳定矿物为主，并出现菱铁矿等温暖环境特征矿物，土层有机质丰富。孢粉组合以麻栎、

栎、水蕨、水龙骨等常绿落叶阔叶林及水生植物为主。

寒冷期沉积物往往为粘性土及细粒砂土、亚砂土，色调以绿、蓝、黄褐为特色。土质成熟度低，以分解不彻底的粘土矿物为主，并含角闪石、绿泥石等不稳定矿物。孢粉组合以含冷杉、柏、云杉等针阔混交林及蓼、蒿草、禾本科为主的荒原孢粉为主。

根据以上特征可将区内第四纪气候划分为六个寒冷期，五个温暖期和一个冰后期，划分结果如综合图表所列(表 4—3)。

### (三) 生物地层学依据

除孢粉组合可判定沉积物成生气候环境外，软体动物、微体动物化石在判定岩相方面有指示意义，尤其是运用微体动物化石群组合可帮助确定具体沉积环境，是划分海相、海陆交互地层的重要依据。据此确定的第四纪海侵有三期五次，时限分别是晚更新世早期末、晚更新世中、晚期，全新世早期、中期。

### (四) 地貌标志

第四纪堆积物表部形态很大程度上反映其成因类型，部分地貌形态明显显示沉积物形成的先后次序和接触关系，因之是划分山麓沟谷区第四系的可靠标志。如一级阶地往往为晚更新世堆积物构成，二级阶地往往为中更新世堆积物构成，坳谷内的冲沟多为全新世堆积物填充等。

### (五) 年代地层学依据

利用同位素<sup>14</sup>C绝对年龄测定数据，可较准确的确定晚更新世晚期及其以新的沉积物形成时代。区内综合断代结果如表 4—3 所注。

### (六) 第四纪地层划分方案

图幅内两区两系统第四系层、组、段划分方案如表 1、表 4—3 所列。

表1 山麓沟谷区第四系划分表

地 景		代 号	地 貌 位 置	主 要 特 性	岩 相
统	组				
全 新 系		Q <sub>4</sub>	山麓沟谷溪沟两侧	灰一灰黄色亚粘土，下部黄灰色含砂砾亚粘土夹薄层砂砾石，具二元结构	冲洪积
上 更新 系	下 蜀 组	上 段 Q <sub>3</sub> <sup>2</sup>	坡洪积带和洪积带谷表部	含砾粘土、亚粘土，褐黄色为主	坡洪积
		下 段 Q <sub>3</sub> <sup>1</sup>	山间坳谷一级洪积阶地	含砾粘土与含漂石、卵砾石互层，棕红一褐色，具多层结构	洪积
中 更新 系	之 江 组	上 段 Q <sub>2</sub> <sup>2</sup>	山麓沟谷旁侧二级洪积阶地	上部块状红粘土，中下部网纹红土与含铁锰质结核亚粘土互层	坡洪积
		下 段 Q <sub>2</sub> <sup>1</sup>	山前丘陵埋藏洪积裙带	黄一棕黄色含漂石、卵砾石亚粘土与杂色漂石、卵砾石互层	坡洪积

## 四、岩相古地理

### (一) 古水系及其沉积物发育概况

#### 1. 西苕溪

自中更新世开始发育。全新世以前一直经邻区虹桥、长兴等地汇入高一级水系。只是到全新世早期后才改道进入图幅内，由西往东汇入太湖。所形成的堆积物仅见沿岸分布的轻亚粘土等，系全新世晚期冲积物。

#### 2. 妙西沟

中更新世开始发育，当时湖州处山麓沟谷位置。初始为一北东向山间沟谷溪流，水力坡度大，水流携能力强，加之洪水时有泛滥，所造就的堆积物分选差，常为粘性土或亚砂土混砂砾石层。晚更新世早期，妙西沟进入青年期，吞吐能力增强，在湖州一大钱一带形成宽 $1.5\sim7.0\text{ km}$  的河床相及河漫滩相堆积物，岩性为砂砾和粘性土互层。晚更新世中晚期区域海侵促使其提前进入老年期，渐变为水动力很弱的游荡细流或网流，堆积物也变为以粘性土为主，显示冲湖积过渡类型特征。

#### 3. 古埭溪

系东苕溪一支流，其幼年期始于早更新世中晚期，当时南浔地区属山前丘陵地带，山间溪流、洪流经由此地排泄，形成了卵、砾、砂、粘性土混杂或交互的堆积物。中更新世早期，河流底蚀作用很强，河槽向区外南西上游方向伸展拓宽，此时河流仍具幼年期特点，沉积物仍以粗大砂、卵、砾混杂泥砂为主。至中更新世晚期尤其是晚更新世早期，水力坡度由强变缓，河床开始在平原上游荡，于是在 $7\sim20\text{ km}$  跨度内形成了多个二元结构互相叠复的厚大冲积体系，构成古埭溪古河道的主体，中心部位位于祜村—贯桥一带。至晚新世早期末、晚期初区域海侵波及其下游河段，使其进入老年期，沉积作用渐弱，由冲积相转化为冲湖相。

### (二) 海侵期次及海相沉积环境

图幅内第四纪共发生三期五次海侵，分别发生在晚更新早期末，晚更新世中晚期和全新世早期、中期。

#### 1. 第一期海侵

在图幅内影响范围很小，海侵层仅见于南浔幅东北部七都、庙港一带，海水可能逆古埭溪河口而入。海侵层为河口三角洲相，见较多的海相藻类——圆筛藻化石。厚仅 $2\text{ m}$ 。

#### 2. 第二期海侵

是区内海侵规模和影响较大的一期，先后有两次。第一次距今约6.5万年，海水由北东方向侵入本区。海侵层位于第二与第三硬土层之间，对应于第七温暖期，含较丰富的有孔虫和海相介形虫化石。有孔虫以毕克卷转虫变种组合为主，但水平方向上有变化。湖州一带一般属种单一，分异度低，反映滨岸及泻湖相环境；南浔幅北东有孔虫属种丰富，分异度略高，反映海相程度略深的海湾—滨岸相环境。

#### 3. 第三期海侵

发生在全新世，先后也有两次。

第一次海侵范围在吴舍—义皋以东的南浔幅大部分地区和湖州一大钱一线及其两侧低洼

地带。海侵层位于第一和第二硬土层(上)之间。海侵层中所含微古化石均以毕克卷转虫占优势，但南浔一七都一带属种丰富，并见有海相介形虫宽卵中华丽花介等，反映其属滨岸相沉积环境；湖州一大钱一带有孔虫数量较少，属种单一，属海相程度较弱的海陆过渡相环境。

第二次海侵范围有所扩大，除毗山—幻溇和旧馆—义皋之间的夹持地段外，平原区均有波及，包括湖州幅西部的西苕溪沿岸及两侧，但海相程度并不深。海侵层中，湖州一带仅见少量盾形化石和海相硅藻——马鞍藻，反映为海陆过渡相环境；南浔地区海相程度略深，海侵层中见有毕克卷转虫变种，反映为近滨岸相沉积环境。

## 五、地 貌

湖州幅西部低山丘陵属天目山北东支脉，为侵蚀剥蚀地貌；湖州幅东部和南浔幅全部为太湖平原的一部分，为湖沼积地貌；两地貌单元表现出明显的差异。两者之间有过渡型的坡洪积扇、洪积阶地等侵蚀-堆积地貌，因此图幅内很自然的分成三个地貌区，进一步又可划分出七个亚区，各亚区的特征如下。

### (一) 低山丘陵区(I)

#### 1. 侵蚀低山丘陵亚区(I<sub>1</sub>)

位于湖州西部弁山一带，为一北东向的背斜山体，由茅山组(S<sub>3</sub>m)、五通组(D<sub>3</sub>w)、高骊山组等构成。相对高差250~500m，地面坡度20~40°，常见高达数十米的陡崖。发育“V”形谷，山脊多为条形，浑圆形少见。

#### 2. 侵蚀、剥蚀丘陵亚区(I<sub>2</sub>)

分布于道场山、康山等地，由侏罗系火山岩类、燕山期花岗岩类构成。相对高差20~250m，山丘坡度10~45°。坡面多为凸形，山顶呈浑圆状，平原上的残丘则呈圆冢状。

#### 3. 剥蚀、溶蚀丘陵亚区(I<sub>3</sub>)

分布在黄龙山、三天门等地，常为石炭、二叠系灰岩构成的岩溶化残丘，零散分布于山丘与平原交接处。相对高差50~200m。表部有溶沟、溶槽等发育，部分为溶余粘土所覆盖。沿构造破碎带还见有溶洞和落水漏斗发育。

### (二) 侵蚀、堆积山麓沟谷区(II)

分布于湖州幅西部山间沟谷及山前丘麓。主要微地貌有洪积阶地、洪积裙扇、坳谷等。洪积扇在白雀寺一带保存较好。前后缘距离1500m，纵向坡度2~5°，高差30m。纵向相变明显，由扇顶的含漂石粘性土渐变为网纹红土与含漂石粘性土互层。洪积扇中部有全新世冲沟及堆积物。

洪积阶地有两级。一级位于全新世冲沟两侧，由上更新统含砾粘性土、粘土质漂石、卵砾石层构成。台面坡度2°左右，高7~30m，属内选型阶地。二级阶地分布在残丘四周及山前，由中更新统红粘土构成。阶地平台高10~45m，坡度2~4°，属基座阶地。坳谷为晚更新世形成的开阔沟谷，侵蚀、洪积成因，其表面与一级阶地台面对应，即大部分一级阶地是在此基础上发展而成的。

### (三) 湖沼积平原区(III)

### 1. 滨湖平原亚区 (Ⅲ<sub>1</sub>)

位于太湖南岸呈带状分布。沿湖岸有冲湖积成因的自然堤，宽100~700m，高3.5~5.5m，由轻亚粘土构成。堤外为湖滨浅滩。义皋以东湖岸为侵蚀段，近百年来年湖岸后退20~40m；义皋以西为基本稳定段，仅大钱闸外龙溪港河口及小梅港河口（小梅口）见有淤涨现象。堤内水田、鱼塘遍布，水系多经人工改造。

### 2. 湖荡平原亚区 (Ⅲ<sub>2</sub>)

分布于湖州幅南东大部和南浔幅几乎全部水网平原地带。地势低平，标高1.8~3.5m。地表溇港纵横、漾荡棋布，水体面积占全亚区面积的10%以上。人工地貌发育，河港堤坝、桑岗鱼塘遍布全区。

### 3. 山前湖沼平原亚区 (Ⅲ<sub>3</sub>)

分布于与山麓沟谷区相邻的山前平原。地势低洼，标高1~2.5m。湖荡密布，溇港交错。水体面积占很大比例，约为全亚区的20%。人为地貌也很发育，如航道堤坝、水田鱼塘、桑基、暗塘等。