

北京乡土地理资料汇编

第1-3章

北京教师进修学院

北京乡土地理资料汇编(初稿)

第一章 位置和行政区划

一、市区范围

原来北京市的范围，东起八里桥，西到三家店，南起南苑，北到清河镇，面积 718.68 方公里。从中华人民共和国成立并以北京为首都以来，为了建设工业和发展郊区农业，北京市区逐步扩大。1952 年 9 月起，将西南郊的宛平县（2,217.56 平方公里）和原属房山、良乡两县的 78 个^村划归市辖，北京市区面积就增加到 3000 余平方公里。195⁶年 2 月又将昌平县划入市区，并改为昌平区，这时北京市区面积就扩大到 4541 平方公里，其中城区 44 平方公里（城区面积包括关厢在内）郊区 4457 平方公里。为了进一步适应首都社会主义经济建设发展的需要，1958 年 3 月 7 日国务院会议决定把紧靠北京的原属河北者的顺义、大兴、良乡、房山、通县等五个县和通州市划归北京市领导，使北京市的面积扩大到 8770 多平方公里，郊区大约扩大了一倍（见附图）

北京市面积约等于我国总面积的 0.091% ，为全国面积最大的一个直辖市（我国现有北京，上海两个直辖市，上海市区面积为 $\quad$ 平方公里）跟欧亚一些国家比较起来，约等于瑞士领土面积的 $\frac{1}{4}$ ，比利时的 $\frac{1}{3}$ ，黎巴嫩的 $\frac{4}{5}$ ，为卢森堡的 3 倍半，并且五县一市划归北京以后，首都现有人口已由 406 万多人增加到 ~~542~~⁵⁵⁰ 万多人，从人口数量上比较仅次于上海（~~600~~⁷³⁰ 多万人）为全国第二个人口最多的大城市，也是世界大城市之一。北京市的人口约等于英国人口总数的 $\frac{1}{10}$ ，法国的 $\frac{1}{9}$ ，超过丹麦、挪威、芬兰、瑞士等国的全国人口。

新划归北京市的五县一市，像一弯新月，紧挨拱卫着首都的东方、南方和西南方，对于首都城市建设的长远规划，工业建设，粮食和副食品的供应以及各项建设事业的发展，都有很大意义。西南郊的房山，良乡两县，西部为山地，东部为平原，不仅是建筑材料产地（像良乡的硅瓦、石渣、石子、白灰等，大量供给北京的建筑单位使用，房山的“汉白玉”供应北京苏联展览馆，天安门广场的人民英雄纪念碑的石料的一部分）而且都是粮食、鲜果的产地，绝大部分销往首都，房山的稻米品种优良，可与天津小站米比美。顺义、通县，大兴三县肥沃的土地，丰盛的农产，对首都粮食、蔬菜、油料、棉花的供应，有密切的关系，并且顺义正是新建的首都机场所在地，通州是首都的东大门。

现在北京市区的四邻：西北面沿着军都山和长城一线，北邻延庆、怀来等县，官厅水库就在这里，西南面沿拒马河，邻涿水县。南面与涿县、固安、安次三县接壤；东到北运河，潮白河一带，东邻香河县，东北邻怀柔县和密云县。四周所邻的都是河北省的属县，西北和西南所邻的是山地，跟市区内的西部山地相连，都是重要矿区和水力资源丰富地区，有利于对首

都的矿物和水利资源的供应，东面和南面所邻的尽是平原，跟市区东部平原互相连成一片，同是重要农业区，有利于首都粮棉的供应。

二、地理位置

天安门~~南~~的座标位置，位于北纬 $39^{\circ}54'27''$ ，东经 $116^{\circ}23'17''$ 。总的说来，北京位于北纬 40° ，因而位于北温带内。就全国来看，跟安东，秦皇岛，大同，五门，喀什等城市的纬度位置近似。根据世界标准时区来说，北京位于第八时区，现在全国大部分都以北京时间作为通用时间。就世界重要城市来比较，北京时间比日本东京晚一小时，比莫斯科早五小时，比伦敦早八小时，比纽约早十三小时。

北京位于亚洲大陆的东部，我国的东部偏北，华北平原的西北边缘。西面和北面为冀北山地所围绕，有居庸关，古北口等关隘，永定河等河谷，沟通内蒙高原。东面和南面扩展为华北平原，便于联系全国各地。^东南距渤海仅150公里，以天津为外港^{天津}，为全国最大的^东商业城市和最大的对外贸易港之一。新近塘沽新港，可停泊万吨巨轮，便于海上联系，这样的都市排列，形势非常优越，并且渤海又是内海，外有山东，辽东两半岛南北对峙，旅顺和威海卫雄据两半岛上，出渤海之峡即为辽海的海洋，海防形势非常雄偉。总之，这样的海陆位置使北京正位于季风区内，并且海陆交通便利，有利于国防以及国际间的经济文化交流与保卫世界和平。

北京正位于我国重工业基地东北区和轻工业最发达的华东区之间，有京沈线以联系东北，京沈线到天津接津浦线以联系华东，还可通^东过京沈线联结塘沽新港，由沿海航线联系华东以及其他沿海地区，北，西，南三面又是后备力量强大的内蒙古

西北，华中各区，目前都是经济建设重点区，有京包线，包兰线联系内蒙古自治区和西北区，京广线联系华中以及华南。并且又介于内蒙高原畜牧区跟华北平原重要农业区之间，因此，北京是介于全国许多不同的经济区域之间。北京又是全国铁路运输网的枢纽，不仅有京广、京包、京沈，等铁路放射而出，并且形成许多直达列车的联运线，联系着全国各个经济区，随着西北，西南，华南，新疆维吾尔自治区等地区新建铁路的不断出现，北京跟全国的铁路联系日趋紧密。再从我国南北端来看，北京还正处在从满洲里到广州铁路线的中点上，距离南北两地各为2330多公里，北京又为全国和国际上航空线的起点以远距离的快速运输，紧紧地联结了全国各大城市和边远地区。这样的经济地理位置和交通位置的中央地位，有利于领导全国进行社会主义的经济建设。

三、行政区划

根据北京市区内各地自然条件的特点，首都城市建设规划以及首都政治，经济，文化建设的需要，同时也照顾了历史条件，市人民委员会于1958年5月会议决定把原来20个区调整改为13个区（见附图）



北京市行政区划略图

西城区，包括原来的西单区和两四区。

东城区，包括原来的东单区和东四区。

宣武区，除包括原宣武区外，^将并将原来前门区的正阳门大街以西划归本区。

崇文区，除包括原崇文区外，并将原来前门区的正阳门大街以东划归本区。

这四个区是北京城区，党和政府的最高领导机关设在这里。这是一个人口密集，商业繁荣的地区。

朝阳区，原来的东郊区改名为朝阳区，这是首都新近的大工业区。

海淀区，是首都的文化教育区，也是首都的风景区。

丰台区，包括原来的丰台区和石景山区，这个区的中心丰台是首都铁路运输的枢纽，丰台，长辛店，石景山是首都至工业分佈的中心，并有发达的园艺农业，所以丰台区是一个工农业和交通运输业都非常重要的地区。

周口店区，由原来的房山县和良乡县合并而成，山区矿藏丰富，以建筑材料最为著名，也有煤和金属矿藏，是首都将发展前途的工业区，农业也很重要。

门头沟区，原来的京西矿区，这一区全部是山地，煤藏丰富，为首都煤炭工业基地。

昌平区 早在1956年由昌平县改为北京市所辖的昌平区。新近的十三陵水库就在本区北部的山凹里。

顺义区，原来的顺义县改为顺义区。

通州区，包括原来的通县和通州市。

大兴区，原来的大兴县改为大兴区。

昌平，顺义，通州，大兴四个区，从北郊起，经东郊到南郊，三面环绕，在这一片广阔而肥沃的平原上，目前是首都的重要农业区，最近都将要实现区乡工业化。

参考资料

第二章 地质和地形

北京位于华北大平原的西北边缘，北为燕山，西为西山，东面和南面为华北大平原。从形势上看，北京好象大平原上的一个海湾，所以有人称它为“北京湾”。因而在北京范围内，基本上包括两种地形，即西部山地和东部平原。

这种地形的形成，与其地质构造有极密切的关系，因而论述北京的地形，应首先对北京的地质构造加以简略的说明。

一、地质构造和地形发育

从中国大地构造单元来说，西部山地是中朝地块上燕山准地槽的边缘，东部平原属渤海阻隘的一部分。

北京西部山地，普通称为西山。西山向无一定界限，通常所说的西山，是指位于北京城西北10—15公里这样远的一群小山而言，如玉泉山，八大处，香山，石景山等。但是在这个范围之外如黑龙潭，温泉，大觉寺，妙峰山，潭柘寺，门头沟，檀柘寺等地方，也称之为西山。地质学家研究地质的时候，范围更加扩大，如西山地质法是把永定河在三家店以上所经过的山地，东至妙峰山之北，西至高堂，西南到房山，这样大的一片山地，都统称之为西山。最近更向北延长，把南口山脉又附属于西山范围。本文所论，即指大范围的西山而言。

西山是褶皱山，有开滴的背斜和向斜，常有穹窿和盆地样，并有断层。西山的褶皱的走向，大致是东北——西南，或东北东——西南西。

西山的地质发育比较完整，以古老的震旦纪和奥陶纪岩层分佈较为普遍，缺~~少~~上奥陶纪、志留纪，泥盆纪以及下石炭纪的地层，中上石炭纪、二叠，三叠，侏罗，白垩纪以及第三纪和第四纪的地层，大体具备（见本节后所附的西山地层表）。

西山地层露头主要岩石有：元古代的砂质石灰岩，黑色頁岩，板岩和粗砂岩，古生代寒武纪的石灰岩，頁岩，奥陶纪的石灰岩；石炭纪楊家屯煤系的頁岩，板岩，砂岩及无烟煤，二叠纪三叠纪的砂岩；中生代侏罗纪门头沟煤系的砂岩，頁岩，板岩及煤层；九龙山系的砂岩，砾岩及頁岩，整磬山系的頁岩，砾岩及火成岩，新生代的老新冲积层；此外还有燕山运动时期所喷发和侵入的花岗岩，辉绿岩，安山岩等。其中以各时期的石灰岩分布最广，頁岩砂岩，砾岩及火成岩次之。由于这些岩石的性质不同因而岩层的分布对本区的地形有极大的影响。

从地质构造单元上说，西山属于燕山准地槽，震旦纪初期燕山准地槽开始下沉，沉积了3,000—4,000公尺厚的石灰岩和石英岩。震旦纪之后，寒武纪，奥陶纪仍为海浸时期，但已开始上升，沉积了石灰岩和薄层的頁岩。上奥陶纪开始，整个上升为陆地，因而缺乏上奥陶纪，志留纪、泥盆纪以及下石炭纪地层，中石炭纪时，燕山准地槽又下沉，沉积了砂岩和頁岩等。此时森林茂盛，此后地壳又有微弱的升降运动，因而在石灰岩，砂岩和頁岩中夹有数层煤层的现象，如上石炭纪太原统（下楊家屯煤系）含有重要煤层5—6层，上石炭纪时，西山地区已经在陆地上升，海浸已不能到达，因而只是陆相地层，自三叠纪起，整个燕山准地槽全是陆相地层，下二叠系山西统（中楊家屯煤系）含有重要煤层，但不如太原统厚，上二叠系一般不含煤层。二叠纪三叠纪地层称为双泉统，是頁岩与凝灰岩等互层。

侏罗纪开始，燕山准地槽又开始活动，初期表现为辉绿岩喷发，中期表现为急剧的沉降，后期表现为大规模的岩浆活动因而造成巨厚的侏罗系和白垩系，在此次活动中，而山区活动最为剧烈，门头沟煤系即形成于侏罗纪。伴随着岩浆活动产生

了褶皱和断层，形成西山，这就是有名的燕山运动。第三纪初期，西山又发生拗折运动，继续上升，由于燕山运动发生褶皱后，在向斜部分，形成凹地，产生湖泊，其中有湖泊沉积，从更新统泥河湾组为代表。石灰岩经浸蚀后，产生喀斯特地形，形成洞穴堆积。代表地区即有名的周口店洞穴堆积，但西山地区由于降水较少，喀斯特地形发育并不完全。至于西山许多泉水，大都是由断层而产生的。

根据以上情况，可知西山的地形，从地质时期上说，形成于燕山运动，但改变西山地形完成现代地貌雕刻的还是第三纪第四纪以来的外力作用，特别是第三纪以后所进行的侵蚀和堆积作用对西山的地形具有很大的影响。这种侵蚀和堆积的外力作用同第三纪以来的地壳上~~的~~上升的内力作用是密切联系着的，在上升迅速的时期，河流下切力强，形成陡坡；在上升徐缓的时期，河流的下切作用弱，旁蚀力强，形成平坦面。结果形成陡坡地形和平地地形互相交替，而成阶梯的形式，如清水河流域阶梯性的地形十分明显，这种侵蚀和堆积的时期主要有以下几个时期：

1. 北台期：在中生代末以至新生代第三纪初，褶皱山地全部夷为平地，现时1500公尺左右的高山^岭如灵山，百花山，黄草~~岭~~，庙安岑，范干岑和梯子山等，尚可见其残存的痕迹。

2. 唐县期，约在第三纪末，上升的高山又大部夷为平地，高出现代^海平面约500—600公尺，如唐县附近清水河南北两岸，各有一个由500—700公尺的平坦面。这个平坦面现在虽已被分割，但在未分割以前是一个连续的地面。

3. 清永期，在第三纪与第四纪之交，形成峡谷，也就是宽窄山峡形成的主要时期。

4. 马兰期，约在第四纪初期，形成沉积砾石与粘土交互

成层的台地，大部分高出现代河床10—40公尺。特别指出本期又有风成黄土的堆积。

5. 板桥期，约在第四纪后期，马兰台地堆积造成以后，受到很深的切割，产生现代的夹谷及若干砾石次生黄土等堆积。

6. 现代冲积，产生现代本区河流两岸的新冲积平陆。

以上是西部山地区地质构造和地形发育的简单情况。

东部平陆区在构造上属渤海凹陷的一部分。渤海凹陷是长期的下降地带，在燕山运动中仍以下沉为主，在第三纪喜马拉雅运动中剧烈下降，下降的同时接受沉积，山区剥蚀的物质，由山洪搬运堆积于山前，形成第四纪堆积物，构成今日完正的平陆外貌，此为华北大平陆形成的一般情况。

北京东部平陆应属华北大平陆的一部分，是由许多大小不同的山前洪积冲积扇联合形成，如密云，南口，北安河，北京大东厂，宛里，周口店等洪积冲积扇，除密云外，均位于北京市范围内。这些洪积冲积扇的形成大致相同，跟华北大平陆一样，是由于山区上升，平陆下降的内力作用，以及山区遭受侵蚀把破坏的物质堆积于平陆区的外力作用相互作用而形成。兹以北京洪积冲积扇为例，简略说明其形成过程。〔附图1，北京西山山前平陆示意图〕

北京洪积冲积扇是由于西山的上升，平陆区的下降以及永定河的侵蚀和堆积作用相互作用下形成的，永定河自石景山以下，有几次改道，最初向东北流，逐渐转为东南，以至成为目前南流形势。由于永定河不断改道泛滥，将携带的泥沙堆积填充于山前平陆，形成北京洪积冲积扇。北京的降水多集中在七八、九月间，降水强度很大，形成山洪，因而破坏了山区的母岩，使永定河携带大量泥沙下流，出三家店峡口后，河水流速减低，携带的碎屑泥沙便按照重力分选作用首先在冲积扇顶部

沉积了砾石，卵石和碎屑，距冲积扇顶部稍远的地方沉积了较小的粗砂细砾，最后在冲积扇的边缘部份沉积了砂土及粘质土。又由于地盘的升降运动，随着西山的上升，使冲积扇向山麓的下方移动和发展，随着山前平展的下降，冲积层的厚度使愈来愈厚，因此北京的深井记录，地面以下 216 公尺，未达岩底。由此可见，东部平展的形成与西部山区的上升有密切联系。直到现在，西山还在继续上升，东部平展也还在继续发展。

由于这个区域是下降地带，接受沉积的区域，因而古老的地层，都被埋在地下，很少出露，而表面完全为较厚的冲积层。据北京东郊红庙钻探证明，北京洪积冲积扇第四纪冲积层的厚度达 150 多公尺，层底标高相当于大沽口海面以下 110 公尺左右。北京洪积冲积扇的底部由第三纪长辛店砾石层古洪积扇构成，这两个不同时代的地层在透水性和涌水量方面有很大的区别：第三纪长辛店砾石层由于粒度不均匀，各颗粒间的空隙全被填充而呈半胶结状，渗透性很小，单位涌水量少，第四纪冲积层的沉积物以疏松的卵石，砾石，砂和粘土质地区为主，透水性强，单位涌水量很大，所以第四纪冲积层是目前北京供水的主要含水层，第三纪长辛店砾石层和更老的岩层，将是修建地下充通道的理想地层。

长辛店砾石层的典型云露地点在长辛店一带，岩石成分从火成岩，砾岩，砂岩，页岩为主，也出现于在八宝山东面公主坟至莲花池附近的平展地带，长辛店砾石层的顶板及第四纪冲积层的底板的埋藏深度，芦沟桥一带深 20 余公尺，公主坟一带小于 10 公尺，复兴门外一带深 40 余公尺，安定门外深 65 公尺左右，东直门外自来水厂深 100 公尺左右，东郊红庙一带深 150 公尺左右，总的层面向东倾斜。（附图 2，北京附近岩性示意图）

二、西部山地之形概况

北京的西部山地称为西山山脉，西山山脉的走向和褶皱走向基本一致，大体作东北——西南走向。因此，西山山脉虽然经过了长时期的侵蚀，成为侵蚀山，但是山的原形还是由褶皱形成的。南口山脉向西南到区外的小五台山是一个褶皱纵轴，西山山脉就位于这个褶皱纵轴的东翼，众所周知，西山褶皱具有宽阔的背斜和向斜，但需要指出，西山的地形发育已达壮年期，地形倒置现象相当显著，例如百花山，庙安峯，髻髻山，炊峰山等，在地质构造上都是向斜轴。这种地形倒置现象的形成与喷发的火成岩有密切关系，由于向斜层内覆盖着一层火山砾岩，向斜层受到这种坚硬的火成岩的保护，不易被侵蚀，耸立很高，反之背斜部分没有这种岩石的保护，侵蚀降低的很快造成地形倒置的现象。但西山山脉所有的山峰不一定是向斜构造。如南口山脉就是由背斜层所组成的山脊，坚硬的震旦纪砂质石灰岩和石英岩形成猪背崖或锯齿尖峰，稍北的青龙桥，八大处为花岗岩山地，山势浑圆，由此可见岩石性质的不同，对本区的地形有明显的~~影响~~影响。大致说来，石灰岩和火成岩，由于性质坚硬，对于~~侵蚀~~侵蚀的抵抗~~强~~强，形成山脉和分水岭，性质较软的岩石，受侵蚀以后，往往成为低地和起伏平坦的地形，如寒武纪页岩和侏罗纪页岩出露的地方，成为局部的低地，最新沉积物，如第四纪的砾石和黄土，都是未经固结的疏松物质，特别容易受到侵蚀。

西山山脉的最高峰为百花山和灵山，百花山高 2,218 公尺，灵山高 2,320 公尺，其他诸峰高 1,500 公尺左右，如炊峰山高 1,420 公尺，髻髻山 1,460 公尺，黄草峯 1,780 公尺；大部山地在 500—800 公尺之间，山脊的东麓尚有侵蚀残余的小山峰或新生代沉积物所组成的台地。

西山的河谷宽窄者较少，大部是两岸陡立作峡谷状，如在区内的永定河谷，两岸壁立，完全是峡谷形态。河谷的宽窄或狭窄，主要看河谷与构造的关系，两者的走向一致时，往往成为宽谷，两者横切时则往往形成峡谷。本区构造走向一般是东北—西南，清水河主谷与构造走向一致而为纵谷，河谷宽窄谷底平坦，比降也较平缓，因而河水流速减低，河道迂迴，多支流，堆积成行，谷旁阶地发育，永定河以及清水河的支流大部是同构造走向相交的横谷，虽然这些横谷切过不同的岩石，造成多变化的地形，如切入坚硬的岩石时，成为峡谷，而通过较松软的岩石时，形成宽谷，但总的看来，横谷的特点是河谷狭窄，比降陡，多急流瀑布，侵蚀作用大于堆积作用，而成为峡谷形态。由于区内河流走向多同构造走向相交，而为横谷，所以本区的河谷多成峡谷形式。

西山的河谷不但多成峡谷形式，且河道多曲流，如永定河青白口到三家店一段，山势陡峻，水流急湍，其曲距比直距大一倍以上，它一方面显示了幼年期侵蚀地形，但也存在着壮年期地貌的特征。这种深切而弯曲，既幼年又壮年互相矛盾的现象产生的原因，是由于第三纪以来地壳上升的结果。燕山运动而山上升以后，经过中生代末第三纪初期的侵蚀作用，科颜山被夷为平地，成为类似平原的壮年期地形，其上分布着弯曲的河道，第三纪以来，地壳又上升，这一准平原面被抬高，使河道坡度加大，水流加速，河流的向下侵蚀力复活，因河道既已弯曲，只能就弯曲的河道向下切蚀，久而久之，遂成今日既深切又弯曲的河谷。

由于地壳上升，使区内发生“河流断头”的现象，如南口以南，妙峰山以北，羊坊以西，有广阔的平谷地带，这一广谷的北山坡的相当高处有明显的河床沉积砂土和砾石层，而目前

谷底却没有什么大河经过。

这些河谷地带，往往成为交通线所经过之区，著名的丰沙铁路，即沿永定河等修筑的。

此外由于本区有广大的石灰岩分佈，经过流水的溶蚀作用成为喀斯特地貌，但并不发育，石灰岩洞比较常见。由于石灰岩层较厚，有些地区造成居民饮水之困难，如灰峪居民，往返6—7里，至上下山坡用牲畜驮运永定河水，以供饮用。

本区清水河流域在地形上有一个引人注意的特殊现象，就是“龙扒”。“龙扒”在科学文献上称为石洪，石流，泥石流，当地人称曰“龙扒”。“龙扒”是由山洪所引起的大量泥土和石块的搬运和堆积，全部过程完成于很短的时间内，在地形上造成小地形，但对于当地人民的危害性却很大。最近一次大规模的龙扒，发生于1950年8月4日上午，携带大量泥砂，巨石大树随水漂流，由于来势急骤，有人未及走避即被水冲走；尚在屋里的人，被水淹没，因水中含泥砂是太多，不能移动，水退后为泥土所淹没，~~须经挖掘方得脱身~~，^須“龙扒”的搬运力相当惊人，如在北涧沟距“龙扒”发生地又公里的地方，巨石累，直径数公尺，最大的石块长8.5公尺，宽5公尺，高3.3公尺。因此龙扒来临时，不但破坏耕地和房屋，甚至冲走牲畜并能造成人口死亡的现象。

总的看来，西部山地的地形，以侵蚀构造地形为主，剥蚀地形和堆积地形佔面积不大。侵蚀构造地形有受中等侵蚀割切的中山区和受较弱侵蚀割切的低山区、受中等侵蚀割切的中山区，由于地壳上升的新构造运动及中等侵蚀割切作用所形成山坡陡峻，一般海拔500—800公尺之间，有割切很深的“V”字形河谷，西山之脉的大部分均属之，受较弱侵蚀割切的低山区，由于地壳上升的新构造运动及较弱侵蚀割切作用所形成的

低山地形，山坡坡度和缓，海拔一般在150—500公尺左右，其分布之区，北起八大处三家店一带，越永定河后，经金顶山到万佛堂东北的平顶山，成东北——西南向的条带状。

剥蚀地形是由于剥蚀作用为主而形成起伏平缓的丘陵或馒头状丘陵地形，一般海拔为80—150公尺左右，高出平原30—90公尺不等。这些起伏平缓的丘陵，常被大小不同的沟谷所切割，沟底呈平底宽广状，这种地形分布在大灰厂、坨里、长辛店附近。

堆积地形有沿河漫滩阶地，由于地壳不断上升，侵蚀基准面继续下降而形成的。阶地的存在恰好说明本区新构造运动的性质和程度，阶地表面平坦，高出枯水期水面10—15公尺，按海一般为65—100公尺，分布于三家店至栗元莊之间，如上岸村、大峪等地区。

三、东部平原地形概况

如前所述，北京东部平原是华北大平原的一部分，由许多大小不同的山前洪积冲积扇联合形成的。

东部平原地势平坦，微向东南倾斜，如三家店附近北京洪积冲积扇的顶点，平均海拔为90公尺，东至通县一带海拔仅25公尺。地形平均坡度，在西部约2—3%，东部仅1%，但在较小的总坡度中，存在着坡度较大的局部变化。现在北京城内地形，西北高而东南低，一般海拔高度为^{30—50}~~50—30~~公尺，在西北郊海淀镇附近，地形比周围较高，为一显著高地，称曰海淀台地，在西郊山区与平原交界处存在着山麓坡积裙。八宝山一带有比高20—40公尺的残丘。

在北京城东郊，东南及东北郊40公尺等高线以外，地形总坡度非常平稳，地势也非常低洼，地表土层透水性差，又兼河道排水不畅，因此在雨季时，地表径流不能迅速排泄，形

成比较严重的积水现象，造成水涝，这些区域可称为积水区。

自北京西郊海淀，昆明湖，清河镇自疏井地区及其附近的沼泽地带向东南延伸，有紫竹院，莲花池及广安门外沼泽区与南苑附近的沼泽区相联，形成一条沼泽地带。这种沼泽带的形成与地层有密切关系，在洪积冲积平原形成过程中，河水携带的碎屑泥沙等物质，按重力分选作用，首先沉积粗大的卵石、砾石，然后沉积粗砂细砂和粘质土，北京城及其东部属于砾石、卵石流的外围，以砂土、粘质土沉积物为主。由于这些沉积物粒径由大到小过渡时，地层的渗透性逐渐减低，而使地下水在地层中的移动受到制约，终于因地下径流困难而溢出地表，形成沼泽地。

此外，还有由于风的吹扬作用所形成的砂丘，砂堆和砂滩的风积地形，分佈范围不大，主要分佈在永定河东，丰台镇南张家店西，郭公莊，下柳子，盼莊一带。

由于人为的影响，也破坏了地表的手坦性，如車道沟和人工洼地。过去郊区农村交通，多赖木轮大車，車道纵横交错，长时期在車輛牲畜的破坏下，结合雨水冲刷，形成宽窄不等（3—10公尺左右），两岸壁立，深约1.5—3公尺左右的車道沟。人工洼地是由于开采砂石、黄土或取土制砖的关系而形成如西郊铁家坟，丰台镇西，甘家口西南，东北郊的南湖渠，安家楼，六里屯，及东南郊成寿寺南等地区，地形受人工破坏严重，高差显著，其中有些地区连续成片，並大部积水。

总之东部平瓦的地形，主要是堆积地形。

本节参考资料

永定河宽窄山峡的水土保持问题（地理集刊第一号）

· 首都建设中的地质问题（地质知识，1956年7月）

趙松乔

周慕林

北京西山地层表 (高平)

界	系	统	层	颜色
新 生 界	第四系		冲积物 黄土 砾石层 红土	淡黄
	第三系		长新店砾岩 地里砾岩	桔黄
中 生 界	白垩系		燕山花岗岩 宋各台流纹岩	鲜红 黄绿
	侏罗系	髫髻山统 九龙山统 门头沟统	髫髻山安山岩 九龙山砂岩 门头沟煤系 南大岭辉绿岩	浅 兰 ↑ ↓ 深
	三叠系	双泉统	双泉页岩	紫
	二叠系		红庙岭砂岩	棕
	石炭系	太原统 本溪统	楊家屯煤系	灰黑
古 生 界	奥陶系	马家沟统 冶里统	周口店岩	绿
	寒武系	妙米店统 散乱统 馒头统	竹叶状灰岩 鲕状灰岩 馒头页岩 豹皮灰岩	浅 紫红 ↑ ↓ 深
元 古 界	震旦系	昌平统 下马岭统 南口统 长	昌平灰岩 下马岭页岩 南口灰岩 南大寨石灰岩	桃红色
	奥陶系		关岭杂岩	玫瑰色

註：未按比例画，仅供参考