

地理知识读物

# 我 国 的 土 壤

张俊民 蔡凤歧

何同康

商务印书馆

地理知识读物

# 我 国 的 土 壤

张俊民 蔡凤歧 何同康

商 务 印 书 馆  
1984年·北京

# 中 國 土 壤

地理知识读物  
WÖGUÓ DE TÜRÄNG

## 我 国 的 土 壤

张俊民 蔡凤歧 何同康

商 务 印 书 馆 出 版

(北京王府井大街 36 号)

新华书店北京发行所发行

河 北 涿 县 印 刷 厂 印 刷

统一书号：12017 · 292

1984年6月第1版

开本 787×1092 1/32

1984年6月北京第1次印刷

字数 120 千

印数 0.500 册

印张 7 1/4 插页 2

定价：0.90 元

## 目 录

前言 .....	1
<b>一、我国土壤的形成因素 .....</b>	<b>3</b>
(一) 地形 .....	4
(二) 气候 .....	6
(三) 成土母质 .....	7
(四) 植被 .....	8
(五) 成土年龄 .....	10
<b>二、我国土壤的分类和分布 .....</b>	<b>12</b>
(一) 分类系统 .....	12
(二) 分布规律 .....	18
<b>三、热带和亚热带的富铝土 .....</b>	<b>31</b>
(一) 砖红壤 .....	33
(二) 赤红壤 .....	36
(三) 红壤 .....	38
(四) 黄壤 .....	41
(五) 煤红土 .....	43
<b>四、温暖湿润地区的淋溶土 .....</b>	<b>45</b>
(一) 黄棕壤 .....	47

(二) 棕壤	49
(三) 暗棕壤	52
(四) 漂灰土	54
(五) 灰色森林土	57
<b>五、林灌地区的半淋溶土</b>	<b>60</b>
(一) 褐土	62
(二) 灰褐土	64
(三) 塔土	67
(四) 绵土	71
<b>六、千里草原的钙层土</b>	<b>74</b>
(一) 黑钙土	79
(二) 栗钙土	81
(三) 棕钙土	84
(四) 灰钙土	86
(五) 黑垆土	89
<b>七、干旱地区的石膏—盐层土</b>	<b>93</b>
(一) 灰漠土	96
(二) 灰棕漠土	99
(三) 棕漠土	102
(四) 龟裂土	106
<b>八、难长庄稼的盐碱土</b>	<b>111</b>
(一) 盐土	114
(二) 碱土	125

<b>九、各色各样的岩性土</b>	134
(一) 紫色土	135
(二) 黑色石灰土	139
(三) 红色石灰土	142
(四) 磷质石灰土	143
(五) 风沙土	144
(六) 火山灰土	148
<b>十、平原地区的半水成土</b>	149
(一) 草甸土	151
(二) 潮土	153
(三) 砂姜黑土	155
(四) 灌淤土	158
(五) 黑土	160
(六) 自浆土	162
<b>十一、低洼地的水成土</b>	164
(一) 沼泽土	165
(二) 泥炭土	168
<b>十二、人为因素影响深刻的水稻土</b>	172
(一) 水稻土的形成特点	173
(二) 不同地区水稻土的特征	180
(三) 低产水稻土的利用与改良	182
<b>十三、世界屋脊上的高山土</b>	187
(一) 亚高山草甸土	189

(二) 高山草甸土	191
(三) 亚高山草原土	195
(四) 高山草原土	197
(五) 高山漠土	198
(六) 高山寒漠土	199
<b>十四、我国土壤的分区</b>	<b>201</b>
(一) 东部森林土壤区域	204
(二) 蒙新草原—荒漠土壤区域	221
(三) 青藏高山草甸—草原土壤区域	230

## 前　　言

土壤的发生和形成，受到多种自然因素的影响。地表裸露的岩石，在水热因素的作用下，逐渐风化，栖息各种微生物，并开始生长绿色植物。这些生物既从风化物中获得水分和养分，又使风化物积累有机物质和氮素等营养元素，创造了肥力，从而形成土壤。

我国土地广阔，自然条件复杂，而且开发历史悠久，因此形成的土壤类型繁多，利用情况多样。为了更加合理地利用土壤和提高土壤肥力，促进农业生产不断发展，必须对土壤的形成、种类、分布和分区有所认识。

本书是地理知识读物，其任务是对全国土壤作一通俗、系统而概括的介绍。书中首先阐述了我国土壤的形成因素，以及土壤的分类和分布，附有一幅“中国土壤概图”；然后以较大的篇幅，按土纲阐述全国各土类的形成特点、性态特征和利用状况；最后根据不同土壤组合及相应的自然条件、利用改良方向等，对全国土壤进行了分区，并附有“中国土壤分区图”一幅。

本书插图由中国科学院南京土壤研究所土壤地理室绘图室清绘。崔荣浩同志提供了全书半数以上的照片。费振文同志提供了土壤微形态资料。“中国土壤概图”是由李锦、周明枞同志编制和提供的。均此一并致谢。

编 者

1983年4月于中国科学院

南京土壤研究所

## 一、我国土壤的形成因素

我国位于亚洲东部，东临太平洋，南北跨纬度 50 多度，东西占经度达 60 多度，面积约为 960 万平方公里。由于地域辽阔，各地自然条件差别很大，因此形成了各种各样的土壤。此外，我国又是历史悠久的农业国，人类生产活动已有几千年的历史，在长期生产过程中，不断地改造自然环境以适应于人类的需要，这些生产活动不仅能加速土壤的演变，甚至能改变土壤的发展方向。因此，我国土壤的形成与演化，与自然条件以及人类的农业生产活动有着密切的关系。

在土壤学中，将影响土壤形成的各种自然条件，归纳为地形、气候、成土母质、植被、成土年龄等五大因素，称为土壤形成因素，或简称成土因素。也就是说，地球陆地表面的任何一种土壤，都是在这五种因素的共同作用下形成的。但是，在不同地区，各因素的具体内容和特点不同，各因素还以不同的作用强度相配合，从而形成各种各样的土壤。

## (一) 地形

我国的地势是西部高，东部低，由西向东倾斜并呈阶梯状逐渐下降。总的来说，可分为东西两大部分，大体上以大兴安岭、阴山山脉、贺兰山和青藏高原的东部边缘为界。西部多为高大的山岭、高原和大盆地；东部主要是平原、低山和丘陵。

地形因素对土壤形成的作用很明显，就大的方面来说，山地和平原上的土壤迥然不同。山地的海拔越高，山体越大，分异也越显著。高大的山脉和高原，常常成为气流的屏障，直接影响太阳辐射量、热量和水分在地表面的分布，并影响着植被的演替和土壤内物质的运动，因而常使山体两侧的土壤差异显著。例如，秦岭是东西走向的高大山脉，对来自南方的暖湿气流和来自北方的干冷气团都有阻滞作用，所以山地南坡和北坡的土壤有显著不同。在南坡形成酸性的黄棕壤，而北坡形成中性至微碱性的褐土。又如，大体上呈南北走向的大兴安岭和太行山脉，同东南季风呈直角相交，在夏季，迎风面降水量大，有利于土壤中物质的化学分解和生物积累；背风面受气温增高、湿度小的焚风影响，土壤的淋溶和生物积累都较弱。因此，这些山地就成

了不同类型土壤的分界线。例如，大兴安岭东坡为暗棕壤，而西坡为灰色森林土。

山地和高原对土壤形成的影响，还表现在：海拔越高，土壤变化越复杂，形成的土壤类型就越多。这是因为，气温随山地海拔增高而递减；在一定高度范围内，降水量随高度增高而增大；植被类型也相应地更替，所以土壤类型也不同。

在平原、盆地和丘陵范围内，地形的高差变化虽小，但对土壤的形成仍有明显影响。如平原地区局部起伏的地面变异，会引起土壤水分和水质特点的变化，形成各种不同的土壤组合。在地形高、排水好的部位，形成能反映当地生物气候条件的地带性土壤；而地形低的部位，由于地下水位较高甚至地面积水，形成非地带性的半水成土和水成土，如果地下水含盐类较多，还可以形成盐渍化土壤。又如盆地周围的高地，原来是地带性土壤，如果开垦为农地，绝大多数是旱耕地；盆地中心大多为在河流冲积物上发育的半水成土或水成土，开垦后，在北方常成为有良好灌溉条件的水浇地，而在南方则绝大部分成为稻田。丘陵的高度不大，虽不会象山地那样引起气候和植被发生大的变化，但地面形状和坡度也能影响降水的再分配，从而影响到土壤的发育程度。土壤侵蚀的强度，就是与地形和坡度

密切有关的。

## (二) 气候

我国国土辽阔，从南海诸岛起，自南而北直至黑龙江省最北部，如果按热量分带，全国可划分为热带、南亚热带、中亚热带、北亚热带、暖温带、温带、寒温带等热量带。热量从南往北递减，不仅对土壤形成有影响，而且对土地利用也有深刻影响。例如热带地区 $\geq 10^{\circ}\text{C}$ 的积温在9,000°C左右，全年没有零下低温和霜冻，水稻年可三熟，甘薯年可四熟，热带作物终年生长茂盛。而最北部的寒温带， $\geq 10^{\circ}\text{C}$ 的积温仅约1,500~1,700°C，冬季漫长、寒冷，无霜期不到100天，最多的也仅有110天。有呈岛状分布的永冻层，夏季融化也仅限于表层，由于永冻层不透水，常使土壤沼泽化。寒温带仅可栽培春小麦、马铃薯、荞麦等，一年一熟。

我国的气候属季风气候。冬季受西北干冷气流的控制，多西北风；夏季分别受东南、西南季风的影响，带来丰富的降水。但由于山脉和高原的屏障作用，夏季风不易深入到大陆内部，因此降水量的分布呈现出由东南沿海向内陆递减的特点。同时，西北内陆由于空气十分干燥，蒸发量很大，东南部分则较湿润，所以蒸

发量表现出自西北向东南递减的趋势。

气候因素在土壤形成上的作用，主要表现为水热条件对土壤形成的方向、强度所发生的影响。概括地说，在我国东部地区，秦岭—淮河一线以北，热量较低，降水也较少，矿物风化、淋溶作用和有机质分解都较微弱，土壤可由微酸性至微碱性反应，部分土壤含有碳酸钙，也有一些土壤含有可溶盐，而有盐渍化。但在该线以南，由于湿热程度增强，有机质分解强烈，风化产物和成土产物的分解和淋溶程度高，富铝化作用显著，土壤呈酸性反应，除滨海地段外，土壤无盐渍化。

在北部和西北地区，干旱程度自东往西增强，形成各种含碳酸钙的草原土壤以至漠境土壤。青藏高原的高寒环境，使土壤形成受到冻融交替的强烈影响，矿物和有机物的分解程度都不高，而形成各类高山土壤。

### (三) 成土母质

我国土壤的成土母质类型，总的来说，在秦岭、淮河一线以南地区，多是各种岩石在原地风化形成的风化壳，并以红色风化壳分布最广。昆仑山、秦岭、山东丘陵一线以北地区，主要的成土母质是黄土状沉积物及沙质风积物。在各大江河中下游平原，成土母质主

要是河流冲积物。平原湖泊地区的成土母质主要是湖积物。高山、高原地区，除各种岩石的就地风化物外，还有冰碛物和冰水沉积物。

成土母质是土壤形成的物质基础。母质因素在土壤形成上具有极重要的作用，它直接影响土壤的矿物组成和土壤颗粒组成，并在很大程度上支配着土壤的物理、化学性质，以及土壤生产力的高低。例如，花岗岩、砂岩等的风化物含石英多，质地粗，透水性好，除花岗岩因含长石较多而钾含量较高外，一般都缺乏矿质养分。玄武岩、页岩等的风化物，含石英颗粒少，粘细物质含量较高，且富含铁、镁的基性矿物，透水性较差，矿质养分含量较丰富。石灰岩及其他含碳酸钙岩石的风化物，质地比较粘重，碳酸钙含量不等，矿质养分也较丰富。

#### (四) 植被

我国东部，是受到东南季风和西南季风影响较强的地区，自然植被以森林植被为主。由于长期开发和利用，原生植被已保存不多。就森林类型来说，在热带地区是常绿阔叶雨林和落叶阔叶—常绿阔叶混交季雨林；亚热带地区是常绿阔叶林和落叶阔叶—常绿阔叶

混交林；温带地区是落叶阔叶林和针叶—落叶阔叶混交林；寒温带为常绿针叶林（如冷杉、云杉）和落叶针叶林（落叶松）。

在我国西北部，夏季风影响不到，或影响很弱，气候干旱，从东往西由草原植被类型次第更替为荒漠草原、荒漠植被类型。

青藏高原和西部的高山上，则广泛分布着高寒草甸、草原、荒漠及垫状植被类型。

此外，在平原地区，在大江河三角洲上，还广泛地分布着草甸植被类型和沼泽植被类型。不过这些地区大多已被开辟成为耕地，很少保留有成片的自然植被了。

植被类型与土壤类型关系密切，森林凋落物、草根等直接影响土壤形成；同时，随着土壤性质的变化，又能促使植被类型发生变化。例如，分布在大、小兴安岭一带的暗棕壤，是在针叶—落叶阔叶混交林下形成的，但是当森林由于自然原因或人为原因受到破坏后，土壤水分的蒸腾量大为减少，土壤由干变湿，促进了草甸植被的发展，土壤有机质来源丰富，暗棕壤逐渐演变为富含腐殖质的黑土。但是，此后随着腐殖质大量积累和蓄水性不断加强，以及由于母质粘重和冻层托水而促成的土壤内排水不畅，土壤逐渐沼泽化，使残存的、

稀疏的旱生树种，为湿生性树种所取代，草甸植被也渐演替成沼泽—草甸或沼泽植被，从而又促进土壤向沼泽化黑土或沼泽土的方向发展。

### (五) 成土年龄

土壤也是有年龄的。从开始形成土壤时起，直到目前的这段时间，就是土壤的年龄。对这段时间，在土壤学上称它为土壤的绝对年龄。

土壤绝对年龄的开始，是指冰川消融、退缩后地面出露，或是河流、湖泊沉积物基本稳定地露出了水面，或是海岸升高和海水退缩后海滩成陆。一般来说，高海拔的高山地区、高纬度的北方地区，脱离冰川影响较晚，土壤绝对年龄小些；低海拔地区和低纬度的南方地区，土壤绝对年龄较大。也可以说，原地残积风化物上形成的土壤，年龄一般都较大，冲积物上的土壤则年龄较轻。如仅从土壤绝对年龄这一概念本身的含义来看，似乎土壤绝对年龄越大，其发育程度越深，但事实上并不完全如此，因此又提出了土壤相对年龄的概念。

土壤相对年龄，并不是指土壤存在的持续时间，而是指由于各种成土因素综合作用下的成土速度，也就是土壤发育的深度。例如，在四川省的紫色岩上，如果