

陕西省洛川县作善乡灯塔村二
农业生产合作社土壤调查报告

(初稿)

中国科学院黄河流域水土保持综合考察队

1958年9月

陕西省洛川县作善乡灯塔村 农业生产合作社土壤调查报告

(衣刀 禾高)

中国科学院黄河中游水土保持综合考察队土壤组

洛川县位于陕西省北部之渭北高原上，属北洛河流域。东北与黄龙山脉相连，西南有洛河沿县境南流，整个地形东北高而西南低。境内有麻西川、仙姑河、黄连河、韦津河四大沟川，呈东西向横贯境内，安毛沟呈树枝状沿主沟向南北方向伸延。本区属黄土高坡沟壑区。全县土地面积~~平素约~~ 1160 平方公里，海拔高度约 1160 公尺左右。此项重点调查工作系在灯塔二社的土地上进行，面积 2230.82 市亩，包括了塬区和沟壑区。

*

*

*

一、土壤形成的自然地理环境

1). 气候：本区年平均温度在 9°C 左右，年降水量约 500 毫米，多集中在 6、7、8 三月，占全年雨量的 60% 以上，以 3、4 两月最大，不足 10%。无霜期 153 天。冬季土壤冻结，始于十一月上旬，至次年春季四月中旬解冻，冻结期约 130 天左右，最大冻结深度在元月份可达 6.9 厘米。春末夏初，时有

蹲窩情況發生。

本區氣候特點為：夏半多雨，春冬乾旱，多西北風，風力一般為2—4級，最大可達7級，夏秋則為東南風。綜如上述，本區屬於受東南季候風影響的溫帶草原氣候類型。

2). 植被：區內自然植被由於人類長期地生產活動，已遭到嚴重的破壞，作為主要耕地區域的壕區尤為突出。目前殘存者，僅在田邊地角，沟坡和撩荒地上可見，一般為：草本科

(*Stipa tenuiglaua*) → 酢棗 (*Zizyphus jujuba*)，

野苜蓿 (*Medicago Spp.*)，蒿屬 (*Artemisia Spp.*)，刺兒

菜 (*Cirsium Setosum*)，胡枝子 (*Lespedeza*)。

芦葦 (*Phragmites Communis*) 莖草本草原植被；在村

莊附近及坡地有人工栽培之側柏 (*Thuja orientalis*)，

圓槐 (*Rubiniapenducasia*) 等。

3). 地質和地貌：

洛川地區屬高塚沟壑區。就整體地形而言，東北高而西南低，但在調查區內，由於沟谷的割據，而依塚面向兩側沟谷傾斜。地表逕流主要汇集於安民溝內，塚面分化為：微凸的塚面，平坦的塚面，傾斜的塚面和淺凹地等類型。塚面全部蓋有第四紀馬蘭期黃土，呈粗粒砂壤土，厚約10余公尺，下墊具古土壤的黃土層下為“紅色黃土”。主脊除沟坡沟床外並具二級階地及階地黃。

沟床已切入紅土層，局部亦已切入三疊紀的砂頁岩中。曲流灘地由砂壤土及壤土組成，中雜大量礫石。沟坡主要由黃土組成，但由於各層黃土以及紅土層間透水情況的不同，又加沟床不斷

均具有侧流冲的结果，因此滑坡作用非常强烈，滑坡体和滑坡凹到处可见；并在陡削的滑坡凹上发生沟溜侵蚀，春夏间在坡麓沟床间时见有沟滑锥的出现。

二、人类经济活动对土壤形成过程的影响

黄河中游地区为我国古代文明的发源地，至今已有数千年的生活活动历史。据洛川县志所述：“周武王十三年（公元前1122年）曾征战至洛川之北（史记），由此可见洛川地区的人类活动实当较此记载更古远。数千年以来，人类经济活动（以农业生产活动为主）给予了本区自然地理因素以巨大的影响。首先大自然植被遭到了破坏，干扰了固有的地带性土壤形成过程的向前发展，并且由于耕种而增强了风蚀过程的进行，从而跨入了加速侵蚀的阶段。植被破坏后，由于地表水的增加，加强了对地面的割切作用。随着地貌的改变与发育，引起了地表水和地下水在量上的重新分配，降雨的大量流失不能不给该区带来愈干旱的面貌，同时引起了气候在一定程度上的改变。

农业生产活动的初期，简单的农艺技术措施就使土壤形成过程开始进入了一个新的历史阶段——土壤熟化。随着土壤表层中营养物质的消耗，开始有了施肥的要求。人们在自己的生产实践中，充分地利用了土地的自然条件，成功地创立了特殊的施肥方法——施用土粪。这一技术措施在提高土壤生产力和与土壤侵蚀做斗争上均具有巨大的意义。

地带性土壤形成过程在施肥措施的影响下，更加强烈地受到了人为因素的控制，从而在原有的基础上向着耕种土壤形成过程的方向发展。首先，土壤的剖面构造发生了很大的变化，在每

然土壤剖面的上部增加了一层熟化的表层，营养物质的含量与原生
然土壤的表层相似，甚至稍高，这一事实标志着在耕种土壤形成
过程中的物质循环有着自己的特征，它使营养物质在表层的聚积
过程占有更加优越的地位。其次，可以发现自然土壤原有的理化
性质在新的水热条件下有着相应的改变。在未进一步深入研究
以前，已经不难见到在土壤容重、坚实度及硫酸盐分布上的变化。
此外，在土壤剖面中有着因施肥或其他原因而进入土壤中各种
与人类生活相联系的侵入体，同样也构成了耕种土壤特殊性质的一
环。

土壤熟化过程，是土壤形成过程的现阶段。在研究耕种土壤
的发生学分类及其分布规律时，我们应该，也必须把人类活动的
因素提到应有的高度。

三. 土壤的发生与分类，土壤 特征及其地理分布

1). 土壤发生与分类原则的研究及分类系统的拟定

本区属于受东南季候风影响的温带草原气候类型区域；第四
季与第四纪黄土沉积物所复盖的黄土高原沟壑区；海拔约1160m
在上述各种自然地理因素的综合影响下，形成了草原类型的特
殊地带性土类——黑垆土。本土类最初为朱显谟先生所认识，近
来已获得了许多中苏土壤学家的赞同。黑垆土发生学上的特征尚
在进一步的研究之中。根据 A. H. Poggenhof 教授的资料，
初步确定本区属于普通黑垆土亚类的范畴。

黑垆土的基本特征在于：主要发育在黄土母质上，具有深色
的土壤剖面，腐殖质层($A+B$)达70—90公分，呈灰褐色，但腐
殖质含量不高，A层含量一般为0.7—1.5%；碳酸

盐剖面明显，在土壤剖面中带(B_1, B_2)，碳酸盐以特殊的盐晶体状出现，并大量聚集，表层仅在结构面上和根孔及虫孔中有盐晶体分布，这可能与耕种熟化层有关。次生者；剖面中明显地保留着草原动物虽猛烈活动的痕迹；黑垆土不具有形态上的粘化现象，此为其与相邻地区（铜川、白水以南的关中地区）的灰褐土类在质上的重要区别之一。

人类的经济活动，导致土壤形成过程进入一个新的阶段，从而使土壤性征起了相应的变化。原有的地带性土壤获得了特殊的剖面构造，并且在理化性质上和物质循环的聚集过程的程度上，都有显著的改变。这些变化是显著的，但是在原有的地带性土类的基础上进行的。地带性土壤仍然保留着自己固有的基本特征，并且对现阶段土壤形成过程的产物——耕种土壤给予了各方面的根本的影响。因此，耕种土壤只限于地带性土类亚类范围以内的土壤组合。在土壤分类系统中应该放在“土属”的地位。由于人类活动历史在时间上的差异和侵蚀过程影响的结果，耕种土壤的“年令”是不同的，它反映在熟化熟化层的厚度上和熟化程度上。在耕种年较短或土壤侵蚀过程剧烈的条件下，熟化过程仅在原土壤剖面的表层或遭受侵蚀后的表层进行，熟化熟化层仅处于初期形成或尚未形成的阶段，这与具有深厚熟化层和较高熟化程度的耕种土壤有着明显区别的。所以根据上述情况划分了“古老耕种(土壤)”和“耕种(土壤)”两个平行关系的土属。

土壤侵蚀(塬区以冲蚀类型为主)，是引起土壤性徵及肥力水平变化的另一重要因素。自然土壤的侵蚀程度奠定了耕种土壤肥力水平的基础。因为，原有自然土壤的肥力状况不但仍然对现阶段的作物生长起着一定的影响，而且自然土壤的侵蚀程度仍然在一定程度上反映了现代侵蝕的状况。在实际工作中见到：熟化熟化层较厚和熟化程度较高的地区，一般耕种在自然土壤剖面保

有浑较完整和农作物产量较高的地区。因此在塬区，^{自然}土壤风蚀程度应分为六种土种的准则。以下列指标区分六个土种：

1). 未经风蚀：自然土壤（黑垆土）的A层全部存在。

2). 轻度风蚀：A层保留部分。

3). 中度风蚀：A层全部蚀去，保留B₁层或B₂层的一部分。

4). 强度风蚀：A + B₁全部被蚀去了B₂层和B₃层，或他们的一部份。

5). 极强度风蚀：风蚀过程已达到B₂层或C层（黄土母质）。

6). 村庄附近不同程度的风蚀并经人为扰动。

第七章 土壤风蚀

(古老)耕种土壤最主要的特点是：在自然土壤剖面上部具有不同厚度的熟化覆盖层。是数千年来自人类施用粪肥所累积，也是(古老)耕种土壤肥力水平的重要标志。

(古老)耕种土壤肥力水平的差异，除受到自然土壤风蚀程度不同的影响外，更加强烈地受到熟化深度和熟化程度的影响。熟化深度，是包括施肥在内的农业技术措施所达到和影响的深度。在古老耕种土壤，它的初期和耕种中土壤形成的前时期中，耕作和施肥等技术措施是在自然土壤的表层进行的，土粪直接与表层土壤相合。因此，熟化深度的确定应以施肥而进入土壤中的各种侵入体——炭屑、瓦片、碎砖块及其他人故用品种砖瓦等的出现深度为标准。熟化深度的大小一般与肥力水平的高低成正比。熟化程度失质的指标，但目前因尚未进行深入研究，因而在研究方法上亦尚未完善，故尚未能突出其有效指标数据，仅在野外的条件下，根据土壤表层形态上的综合特征及大量土壤资料初步制订了划分。

熟化深度及熟化程度的不同，标志着（古老）耕种土壤发育程度上的差异，同时它是土壤肥力水平的主要标志之一。因此，应做为“亚种”的区分标准。具有下列的指标：

熟化深度

表层熟化：侵入体出现深度 10—15 公分（即现在
的耕作层）。

溝层熟化：侵入体出现深度达 25 公分。

中层熟化：侵入体出现深度达 50 公分。

厚层熟化：侵入体出现深度达 50 公分以上。

熟化程度

弱度熟化：耕作层的颜色仅比黄土体质稍暗；植物和
侵入体不多，同时往下极少；作物生长状况
大部份不十分良好。

中度熟化：耕作层和犁底层（均属熟化层）的颜色比黄
土体质暗得多；植物根（死的和活的）和侵
入体多，往下根亦多。

强度熟化：耕作层和犁底层的颜色很暗，接近于黑
垆土“A”层的色泽；根在整个熟化层中都
很多，农作物生长的状况大部分良好和很
好。

亚种的划分是以机械组成的差异为准则，本区主要成土母
质为质地均一的黄土沉积物，均为粗粉砂壤土所构成，因而无显
著之区别。

根据上述分类原则，拟定了如下的塬区分类系统：

土类： 黑垆土

亚类：普通黑垆土（未风化角砾）

土属： I. 古老耕种（普通）黑垆土

II. 耕种（普通）黑垆土

土种： 1). 未风化（直接以土属名称表之）

2). 轻度风化

3). 中度风化

4). 强度风化

5). 极强风化

6). 树桩附近，经过人为翻动的不同程度风化。

亚种： 熟化深度和熟化程度。

变种： 机械组成。

沟谷部分由于侵蚀类型的多样化，或土壤较之塬区复杂，加上水文状况的变化，使土壤形成过程受到某些环境因素更加突出的影响。在沟坡上，应该主要分布着地带性土壤，但是由于各种类型的侵蚀过程的活跃作用，使得该部位的土壤停留在微度发育，甚至尚未发育的原始状态。沟坡的梯田，是受人为影响的特殊部分，它依靠有的侵蚀过程，减弱，甚至消失，并且在农艺技术措施的影响下，在过去严重侵蚀的基础上，直接形成了古老耕种土壤或耕种土壤。沟坡的坡麓部分，如地和滩地（河漫滩）因受到地下水的影响，发展着隐域性的土壤形成过程——草甸过程。关于沟谷部分的土壤分类系统大致如下：

黑垆土

微度发育和尚未发育的幼年黑垆土

古老耕种土壤和微度发育的耕种土壤

草甸地

草甸地

沼泽草甸土

I 古老耕种草甸土

II 耕种草甸草

2). 土壤性徵及其分佈

黑垆土

I 古老耕种黑垆土

1). 古老耕种黑垆土：主要分佈在本区西部塬面的最高处，即“微凸的塬面”的平坦部分，面积较小。坡度一般小于 1° ，自然土壤剖面保存完整，这说明了它未受到或很少受到土壤风蚀过程的干扰。从自然土壤剖面形态特征的直观标志，能够确定其属于草原起源的地带性土类——黑垆土。但数百年来在人类生产活动的影响下，已较原有的某些特征发生了相当的变化。由于本类土壤未受到风蚀过程的干扰，因此能够比较全面地记录和反映了其中变化的轨迹过程。

古老耕种黑垆土的一般性征为：上部具有厚达40—50公分的熟化层（包括自然土壤表层的一部分），在此层中由于现代耕作的影响，在农业工具的机械压力作用下，在耕在深度的下层部分产生了在坚实度和结持力上比较特殊的一个薄层，它具有坚硬和紧实的特性，根据其发生的原因而命名为犁底层（以表之下；在熟化层下部即为自然土壤剖面，它处于耕种埋藏的状态之中，腐殖质层（A+B₁）的厚度为50—70公分（已被熟化的部份未包括在内），呈灰褐色，在结构面及根孔裂隙上有硫酸盐的菌丝体状分泌物，但在结构体内一般已被淋失，这可能是耕种埋藏后次生者，剖面中部（B₂+B₃）则有大量的菌丝体和少量斑

块状及脉状的碳酸盐新生体聚集；往下逐渐过渡到每一松软的黄土母质；剖面中有动物强烈活动的痕迹。现以剖面 No. 103 为例：本剖面探自微凸的塬面的平坦部分，耕地，前作物黑豆，现种栗子，其剖面形态特征如下：

A₁ (耕作层) 0 - 12 厘米，浅黄棕色，轻壤土，不稳固的团块结构，疏松、根多，有侵入的炭屑。

A₁ (耕作层) 12 - 23 厘米，浅黄棕色较上层稍暗。轻壤土，有大小虫孔，紧实、细根多，有侵入的炭屑。

A_{0K} (自然土壤熟化层) 23 - 38 厘米，浅褐色，轻壤土，不稳固的团块结构，有大量菌丝体出现，有蚓穴、蚓粪，稍紧实，根多，有侵入的炭屑。

A_{0K} (同上) 38 - 53 厘米，褐色，粉砂轻壤土，不稳固的团块结构，菌丝体较上层多，有蚓穴、蚓粪，稍紧实，有大孔隙，有炭屑及小砖块侵入（达 40 厘米的深度）。

A₂ (自然土壤腐殖质层) 53 - 84 厘米，灰褐色，色带均匀无斑点，中壤土，不稳固的团块结构，菌丝体多，在虫孔管道及根孔处聚集有蚓穴、蚓粪，疏松、孔隙多。

B₁ (腐殖质层与淀积层间的过渡层) 84 - 118 厘米，淡棕褐色，轻粘壤土，不稳固的块状及团块状结构，菌丝体很多，虫孔较大，疏松，孔隙少。

B₂ (淀积物) 118 - 123 厘米，黄棕色，带棕色胶膜，砂质粉砂壤土，不坚实的团块状结构，菌丝体很多，有大量蚓穴、蚓粪，紧实。

B₃ (同上) 123 - 147 厘米，黄棕色带褐色晕斑，砂质粉砂壤土，菌丝体较大，有大量块状及脉状碳酸盐新生体，大量蚓穴、蚓粪，稍紧实，孔隙少。

五₄ (腐积层与母质间的过渡层) 147—170 厘米，淡棕

黄色带不均匀的棕色掌斑，砂质粉砂壤土，仅局部有菌
丝体出现，量少。

C (成土母质) 170 厘米以下，黄土

古老耕种黑垆土的理化性质尚未进一步地进行研究，根据现有
资料叙述于下：

在营养物质的含量上显示了古老耕种黑垆土的特征：亦即营养物质在表层的集中超过了自然土壤的聚积强度。A₁ 层腐殖质含量一般在 0.77—0.92%，之向，个别达 1.16%，有效磷在整个剖面上的变化不大，这与黄土母质本身的内容有关的，一般为 5(毫克/公斤) 左右，个别在表层可达 25 毫克/公斤。虽然耕作层中营养物质的含量变化与施肥量、肥料种类及肥料性质有密切的关系。此外，植物根系是腐殖质的重要来源之一，本层的根量亦较他层为高，一般为 0.48—0.78 吨/公顷。

A₁^{OK} 层系自然土壤在耕种初期之耕作熟化层，腐殖质含量在 0.52—0.77% 之间，较 A₁ 层及未经耕种之 A["] 层均低，这表明了黑垆土表层在过去经耕种后腐殖质含量因栽培作物而降低。

A["] 层系黑垆土的腐殖质层，其腐殖质含量为 0.76—0.81%，或耕作层稍低，而剖面中其他层次均高。有效磷含量在 5 毫克/公斤左右，有个别较高可达 15 毫克/公斤，根量为 0.05—0.08 吨/公顷，故耕作层为低。

B₁ 层的腐殖质含量则降低至 0.68% 左右，往下各层次渐降低。

古老耕种黑垆土 各发生层次的容重数据说明了在黑垆土的形成过程中无粘化作用发生，同时也说明了在耕种土壤的形成作用下，该土壤的物理变化，具体反映在 A₁^{OK} 层的容重值与 A["] 层

的差异上。兹将剖面图 103 的各项分析结果列于下，以表明其在剖面上的变化。

层 次	厚 度 厘米	腐殖质 %	有效磷 毫克/公斤	机 烤 吨/公顷	容 重
A _π	0—12	0.92	5	0.48	1.37
A _{π/π}	12—23	0.98	5	0.20	1.51
A _{πK}	23—38	0.52	5	0.15	1.36
A _{OK}	38—53	0.72	5	0.06	1.355
A''	53—84	0.78	15	0.08	1.31
B ₁	84—118	/	/	/	1.21
B ₂	118—132	/	/	/	1.32
B ₃	132—147	/	/	/	1.25
B ₄	147—170	0.51	15	/	/
C	170 →	/	/	/	1.31

本区古老耕种黑垆土均属于中度熟化和中度熟化，仅个别地区有轻度熟化之现象，但熟化程度并不很高，因此在营养物质含量上并无显著之区别。

古老耕种黑垆土，当地农民称之为“黑垆土”。

2). 轻度光触古老耕种黑垆土：分佈在区内的南部和中部坡度不大，倾斜较缓的塬面上，佔有相当大的面积，坡度一般为 1° — 1.5° 左右。本类型土壤受到了光触过程所带来的影响，并且在土壤剖面的形态特征上明显地反映出来。首先，可以发现其自然土壤剖面的腐殖质层 ($A + B_1$) 较薄，一般厚度 (不包括

已被耕种熟化的部分)在30—50厘米之间, 熟化层厚度为30—40厘米左右(耕作层上限至自然土壤被熟化部分之下限), 较之未遭受风蚀的土壤(40—50厘米)为薄。这说明了无论过去和现在均处于土壤风蚀过程的影响之下。其次, 在某些剖面上可以观察到, 在各发生层次的过渡界线上, 层次略呈倾斜, 其方向与地面倾斜方向一致, 证明了由于水分旁移在成土过程中的影响和风蚀过程与土壤形成过程在同时同地进行的结果。

轻度风蚀古老耕种黑垆土除在形态特征上与未受风蚀土壤有上述差异外, 均与上述类型相同。

轻度风蚀古老耕种黑垆土, 农民称为“鸡粪垆”。

2). 中度风蚀古老耕种黑垆土: 主要分佈在坡度较大的倾斜坡面上, 部份分布在浅凹地的边缘, 坡度一般在2°左右, 面积较大, 佔有本区中部和南部的地区。

中度风蚀古老耕种黑垆土受到风蚀过程进一步的作用, 在其性质上与上述二类型有着质的区别。首先, 在剖面形态上, 熟化层下直接出现B₁层, A层已全部被风蚀土。人类开始耕种时即在B₁层上进行。因此, B₁层的上部受到耕种熟化的 影响, 而划分出了B₁^{OK}层。具有另一种剖面构造形式。兹以剖面N2.328为例:

本剖面採自坡面倾斜的地段, 地面坡度在2°左右, 耕地, 现种植豆类作物, 其特征如下:

A 10—12厘米, 淡棕黄色, 轻壤土, 根多, 有许侵入体。

B₁ 12—22厘米, 淡黄棕色, 重壤土, 根多, 有较多的侵入体。

B₁^{OK} 22—42厘米, 淡灰黄带褐, 轻壤土, 根较少而大,

有较多的磷酸鹽菌絲體狀分泌物。

B₂ 42—65厘米，不均勻的淺灰黃色，輕壤偏粘，根較大，有大量的菌絲體，並有斑點狀的磷酸鹽新生體。

B₃ 6.5—80厘米，不均勻的淺棕黃色，帶有繁殖質量斑，輕壤偏粘，根大，菌絲體表面具有斑點及脈紋狀的磷酸鹽新生體。

B₄ 80—100 → 壓米，淡黃色，輕壤，根大，無菌絲體狀分泌物，有灰藍斑，逐漸過渡到均一的黃土母質。
上述剖面構造形式代表了中度光蝕—級中光蝕較強的類型，

B₁ 層已蝕去一部分，因而在耕種的初期後余下的B₁層全部被熟化。在風級中如光蝕程度較輕，即B₁層全部保留或蝕去很大，在耕種時僅熟化了B₁層的部分，則在剖面構造上為A_π，π/π，B^{OK}，B₁，B₂-----。

中度光蝕古老耕種黑垆土熟化層的一般厚度為30—40厘米，與輕度光蝕古老耕種黑垆土相似，這說明了在人工水土保持措施影響下，現階段的土壤光蝕過程強度已有所降低。

中度光蝕古老耕種黑垆土中營養物質的含量除耕作層與上述二類型接近外，一般均較低（如表3-2剖面分析資料所示）：

層 次	厚 度 厘米	繁殖質 %	有 效 磷 毫克/公斤	根 量 吨/公顷
A _π	0—12	0.88	20	0.25
π/π	12—22	0.67	5	/
B ^{OK}	22—42	0.55	/	/
B _c	42—65	0.41	5	/

由上表可見，繁殖質含量與表層因施肥關係與上述二類型相

接近外，往下均显著减少，有效磷含量在表层因施肥而较高，往下则变化不大。本类型土壤一般仍属中层中度熟化，有少部分受风蚀影响较大而为浅层中度熟化。

中度风蚀古老耕种黑垆土，农民称为“黄土”。

4). 强度风蚀古老耕种黑垆土；本类型土壤主要分佈在布及东郊缺口东南部的沟谷地带，以及遭到强烈剥切后残留的条状塬面上。坡度一般为 2° — 3° 。由于风蚀过程的强烈作用腐殖质层($A+B_1$)已全部失去，仅保留了 B_2 或 B_3 层。自然土壤剖面的特征已不易从残留的层次而给予全面鑑定。本类型土壤剖面的构造及其性状以剖面 $0-107$ 为例：

本剖面将自本区南部沟谷附近之倾斜塬面上，坡度在 3° 左右，耕地，其形态特征如下：

A_H 0—16 厘米，淡黄棕色、疏松、根多，炭屑瓦块等侵入体多。

H 16—31 厘米，黄棕带淡褐色，不稳固的大团块结构，根多，有大量石灰斑点，侵入体多。

B_{2R} 31—41 厘米，黄棕带褐色，轻壤土，稍紧实，细孔多，根多，有较多的菌絲体分泌物。

B_2 41—73 厘米，黄褐色带灰，轻壤偏粘，不稳固的团块结构，紧实、细孔多，菌絲体很多，蚓粪多。

B_3 73—107 厘米，黄棕带褐，轻壤土，稍紧实，有菌絲体和大量砂砾及虫粪。

B_4 107—50 厘米，淡黄棕色、轻壤土，较疏松，有砂砾，菌絲体少，有虫孔。

C 105 厘米以下，淡棕色黄，均土，砂质粉砂轻壤土，疏松，有大量碳酸盐斑点及砂砾。

强度风蚀古老耕种黑垆土中营养物质的含量除有效磷外已有

显著的降低，这与过去和现在的风化过程结果相联系的。如表
面风化 10.7 分析资料所示：

层 次	深 度 厘米	腐殖质 %	有效磷 毫克/公斤	根 量 吨/公顷
Aπ	0—12	0.74	1.55	0.3
π/π	12—31	0.54	7.5	0.45
BOK ₂	31—41	0.54	1.5	0.09
B ₂	41—70	0.50	2.25	—

本类型土壤的熟化层厚度一般较上述各类型为薄，约在 30 厘米左右。在熟化深度和程度上一般仍属中度，受风化较强者有薄底熟化之现象。

强度风化古老耕种黑垆土，农民称为“黄土”或“白土”。

5) 极强度风化古老耕种(白纸)土壤：主要分布在车延东南部受强烈割切后残留的条块地面上的边缘，以及东部某些地区的沟缘上。本类型土壤遭到风化侵蚀过程最猛烈的作用，以致自然土壤剖面(A+B₁)已被全部冲去，或仅残留部分向黄土过渡的层次(B₁+C)。因此已不能确定其原有的自然土壤类型和特征，故在命名上只能以强度风化古老耕种自然土壤名之。不过，由于本区的地带性土壤从其他保存较好或残留的剖面来看，可以确定为黑垆土类。因此，仍然将此土种置于黑垆土的整个分类系统之中。

极强度风化古老耕种土壤的剖面构造亦有着自己的特点，一般为：表面风化 5 厘米左右的耕作层；而在犁底层的位上仅有