DOI: 10.5846/stxb201401010005

陈刚, 涂利华, 彭勇, 胡红玲, 胡庭兴. 瓦屋山扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林土壤有机碳组分特征. 生态学报, 2015, 35(18): - . Chen G, Tu L H, Peng Y, Hu H L, Hu T X. Characteristics of soil organic carbon components in a secondary *Castanopsis platyacantha-Schima sinensis* evergreen broad-leaved forest, Wawushan Mountain . Acta Ecologica Sinica, 2015, 35(18): - .

瓦屋山扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林土壤有机碳 组分特征

陈 刚,涂利华*,彭 勇,胡红玲,胡庭兴

四川农业大学林学院, 雅安 625014

摘要:次生林在全球碳循环中占有重要地位,为了研究中国中亚热带次生林土壤有机碳组分特征,以四川瓦屋山中山段扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林为对象,通过挖取土壤剖面分层(0—10、10—40、40—70和70—100 cm)取样方式,研究土壤各有机碳 组分特征。结果表明:土壤有机碳、微生物生物量碳、可浸提溶解性有机碳和易氧化碳含量均随土层深度增加而减小,0—10 cm 土层有机碳含量为121.89 g/kg,高于已报道的亚热带其他常绿阔叶林和四川各类森林;0—10 cm 层微生物生物碳含量为 1931.82 mg/kg,可浸提溶解性有机碳含量为697.42 mg/kg,易氧化碳含量为20.98 g/kg,高于已报道的许多相似天然林和人工林 活性碳含量。土壤有机碳储量为154.87 t/hm²,在四川省各类森林中处于中等水平。本研究表明瓦屋山扁刺栲-中华木荷常绿 阔叶次生林活性碳含量较大,微生物活动和养分流动较为活跃,凋落物层转化为土壤碳的潜力较大,这类生态系统可能会在区 域碳循环过程中扮演更为重要的角色。

关键词:次生林; 土壤有机碳; 亚热带; 瓦屋山

Characteristics of soil organic carbon components in a secondary *Castanopsis* platyacantha-Schima sinensis evergreen broad-leaved forest, Wawushan Mountain

CHEN Gang, TU Lihua^{*}, PENG Yong, HU Hongling, HU Tingxing Forestry College, Sichuan Agricultural University, Ya'an 625014, China

Abstract: Secondary forests are one of the most important fast-growth forest types, with a large distribution area and high potential carbon sequestration capacity. In order to investigate the component characteristics of soil organic carbon in a subtropical secondary evergreen broad-leaved forest, an experiment was conducted in a typical evergreen broad-leaved secondary forest (*Castanopsis platyacantha-Schima sinensis*) in the middle section of Wawushan Mountain, southwest China. The physical soil properties and soil carbon fractions were studied, with the soil profile divided (0—10, 10—40, 40—70, and 70—100 cm) and sampled. Results showed that the soil at each level was acidic. Soil potential acidity was between 3.2 and 4.0, field moisture capacity was 63%—190%, and total porosity and bulk density were 63.0%—83.3% and 0.41-0.99 g/cm³ respectively. Soil pH value and bulk density increased with increased soil depth, while the field moisture capacity and total porosity showed the opposite trend. The organic carbon content of litter was 443 g/kg, and the litter stock and litter carbon stock were 10.4 t/hm^2 and 4.5 t/hm^2 , respectively. Litter organic C stock in the studied forest was higher than in the majority of the plantations and natural forests in Sichuan Province. Soil organic carbon, microbial

基金项目:国家自然科学基金项目(31300522);教育部高等学校博士学科点专项科研基金项目(20125103120018);四川省教育厅重点项目 (12ZA118,13ZA0246)

收稿日期:2014-01-01; 网络出版日期:2014-11-19

* 通讯作者 Corresponding author.E-mail: iamtlh@163.com

http://www.ecologica.cn

biomass carbon, extractable dissolved organic carbon, and readily oxidizable carbon decreased with an increase in soil depth. The soil organic carbon content in the 0-10 cm layer was 121.9 g/kg, which was higher than reported in other subtropical evergreen broad-leaved forests and in all types of forests in Sichuan (3.6, 8.6, and 14.6 times the soil organic content of the soil layers at 10-40 cm, 40-70 cm, and 70-100 cm respectively). The content of microbial biomass carbon in the 0—10 cm layer was 1931.82 mg/kg, which was 2.6, 5.7, and 7.8 times that in the following three layers. The contents of extractable dissolved organic carbon and readily oxidizable carbon in the 0-10 cm layer were 697.42 mg/kg and 20.98 g/kg, respectively. The contents of labile organic carbon in the 0-10 cm layer were higher than in many other reported similar natural forests and plantations. The density of soil organic carbon, microbial biomass carbon, extractable dissolved organic carbon, and readily oxidizable carbon were 7.5-48, 0.20-0.81, 0.25-0.37, and 0.8-8.4 kg/m³, respectively. The density of soil organic carbon, extractable dissolved carbon, and readily oxidizable carbon decreased with an increase in soil depth, while the microbial biomass carbon first increased and then decreased and peaked at the horizon, 10-40 cm. Soil organic carbon stock was 154.9 t/hm², which was at the mid-level in Sichuan Province. The stocks of microbial biomass carbon, extractable dissolved organic carbon, and readily oxidizable carbon were 3.1, 3.0 and 21.0 t/ hm^2 , respectively. This study suggests that (1) the content of the soil labile organic carbon was relatively high, (2) the activity of microorganisms and the flow of nutrients were relatively active, and (3) there is a huge amount of forest litter in the C. platyacantha-S. sinensis evergreen broad-leaved secondary forest that can be transformed into soil carbon in the future. These ecosystems will play a more important role in regional carbon cycles in the future.

Key Words: secondary forest; soil organic carbon; subtropics; Wawushan Mountain

次生林是原始森林由于人类活动被完全清除后,自然状态下自主生长的植物群落^[1,2]。我国现有森林面积为 2.07 亿 hm²,其中原生林面积为 0.12 亿 hm²,次生林面积为 1.18 亿 hm²,分别占森林总面积的 6% 和 57%^[3],次生林已成为我国现今森林资源的主体。次生林是全球重要碳汇,约为 0.35—0.6 Gt C a^{-1[4]}(1 Gt = 10¹⁵ g),并且是陆地生物圈近几十年来净碳汇增加的重要原因^[5]。常绿阔叶林作为我国亚热带地区的顶级群落,其森林结构复杂、生产力高、生物多样性丰富,但由于人类活动的干扰和破坏,目前我国亚热带天然常绿阔叶林已接近消失,取而代之的是大面积的次生林^[6]。常绿阔叶次生林植物物种丰富,在生物多样性保护,水 土保持和碳固定方面具有重要作用,并且,我国绝大多数亚热带次生林尚处于较年轻的阶段,具有很大的生长和固碳潜力^[6]。

土壤是全球最大的有机碳库,最新研究结果显示全球土壤有机碳库大于 3300 Gt,其微小的变化可能引起 大气 CO₂浓度的较大波动,进而影响温室效应和全球气候变化^[7,8]。因此,近年来,许多生态学家都致力于各 类陆地生态系统土壤有机碳贮存和分配的研究^[9-12],以期为区域性土壤有机碳库的估算提供基础数据。尽管 如此,由于地域性研究对象复杂而多样,基础数据并不全面、详细、可靠,为我国乃至全球范围内的有机碳库估 算带来很大局限性^[13]。

由于土壤碳库基数和自然变异大,碳库微小的变化很难被发现^[14]。Biederbeck 等^[15]研究指出,土壤有机碳的短暂波动主要来源于易氧化、易分解部分的变化,并选择了易氧化碳、微生物生物量碳和可矿化碳作为土壤活性有机碳的指示因子。虽然在土壤有机碳含量中土壤活性有机碳只占很小比例,但它作为土壤生物化学转换的直接碳源,并且能够在土壤全碳变化之前反映土壤的微小变化^[14,16]。因此,活性碳组分研究在土壤有机碳研究中具有重要意义。针对各地域性土壤开展详尽的有机碳贮存及活性有机碳分配特征的研究意义重大。

本研究以瓦屋山中山段典型扁刺栲(扁刺锥)(Castanopsis platyacantha)-中华木荷(Schima sinensis)常绿 阔叶次生林地为对象,探讨土壤有机碳及其活性组分的含量、储量和在土层中的垂直分布,为区域碳循环研究 提供基础数据。

1 材料与方法

1.1 试验地概况

位于四川盆地向川西高原过渡的四川盆地西部边缘地区,由于其高降水量和中亚热带湿润气候,被称为 "华西雨屏",东西宽 50—70 km,南北长 400—450 km,总面积约 2.5 万 km^{2[17]}。试验地位于"华西雨屏"中心 地带的四川洪雅县瓦屋山国家森林公园,广泛分布着中亚热带常绿阔叶树种,其中山段的次生林是 1956 年由 原生的扁刺栲-中华木荷群落遭砍伐后自然恢复而成^[18,19]。试验地设置在瓦屋山中山区的木姜杠林班(29° 32'35″N,103°15'41″E),海拔约 1600 m。该地段属中亚热带季风性湿润气候,温和湿润,日照短,雨水多,云雾 多、湿度大。年均温 10—14 ℃,年日照不足 800 h,年降水日 199—226 d,降水量达 2398 mm,年均相对空气湿 度达 85%—90%^[19]。土壤类型为山地黄壤。该中山地段在破坏前均为顶极地带性常绿阔叶林扁刺栲-中华 木荷群落。1956 年遭到砍伐破坏,遗留下一些幼树幼苗,后基本上无进一步的干扰破坏而得以自然恢复,因 此该林分树种林龄约为 56 年。目前已形成次生常绿阔叶成林,优势种为扁刺栲和中华木荷^[18],草本层十分 稀疏。

1.2 研究方法

1.2.1 凋落物及土壤样品的采集、处理和测定

2012年9月,根据典型性和代表性原则在木姜杠林班设置10块样方(20m×20m)。各样地调查基本情况如表1所示。同年11月28日,采集凋落物和土壤样品。在每个样方内随机选择3个样点,量取50cm×50cm的采样点,共计36个采样点,分别收集采样点内所有凋落物。在每个样方内随机挖取3个土壤剖面,共计36个土壤剖面。由于土壤腐殖质厚度约为10cm,故按0—10cm,10—40cm,40—70cm,70—100cm四个层次采集各土层土壤样品,同时用环刀分层采样,每个剖面每个土层取3个环刀土样。

			Table 1	Basic situation of e	ach quadrat			
样地号 Quadrat Number	坡度坡向 Slope and Aspect	郁闭度 Canopy Density	扁刺栲 株数 CL	扁刺栲 平均胸径 Mean DBH of Cl/cm	中华 木荷株数 SS	中华木荷 平均胸径 Mean DBH of Ss/cm	其他树种株数 Other Tree Spicies	合计株数 Total
1	NE,9°	0.8	19	18.0	24	25.1	3	46
2	W,14°	0.7	9	25.2	10	25.6	4	23
3	NE,16°	0.7	9	26.3	8	29.7	9	26
4	NE,9°	0.8	6	18.2	21	22.4	19	46
5	WE,11°	0.7	5	25.3	14	28.1	5	24
6	WE, 12°	0.7	12	26.4	1	38.9	8	21
7	N,9°	0.8	18	23.0	0	-	10	28
8	NE,12°	0.7	12	27.0	1	33.7	17	30
9	N,5°	0.8	8	15.6	9	21.8	17	34
10	N,13°	0.6	2	27.4	1	29.3	9	12

表 1 各样方基本情况

CL: Castanopsisp latyacantha 扁刺栲; SS: Schima sinense 中华木荷; DBH: Diameter at breast height 胸径; -: 无数据

收集的凋落物样品,去除可见石砾及表面泥土,于65℃烘干至恒重并称量记录。各凋落物烘干样品按四 分法分取一部分,粉碎过2 mm 筛后装袋,供化学分析使用。土样取小部分用于测量自然含水率,其余用四分 法分出一半挑出可见根及石砾,过2 mm 筛,于4℃条件下保存待测,另一半土样自然风干,去除可见根系和 石砾后研磨粉碎,分别过2 mm 和0.25 mm 筛,装袋待测。

测定项目有土壤 pH 值、土壤田间持水量、土壤总孔隙度、土壤容重、凋落物有机碳(litter organic carbon, LOC)、土壤有机碳(soil organic carbon, SOC)、土壤微生物生物量碳(microbial biomass carbon, MBC)、土壤可浸提溶解性有机碳(extractable dissolved organic carbon, EDOC)和土壤易氧化碳(readily oxidizable carbon, ROC)。

土壤 pH 值采用氯化钾溶液浸提法进行测定(LY/T 1239—1999)。土壤田间持水量、总孔隙度和容重采用环 刀法测定(LY/T 1215—1999)。凋落物和土壤有机碳采用重铬酸钾外加热法(LY/T 1237—1999)测定。土壤 MBC 采用氯仿熏蒸、0.5 mol/L 硫酸钾溶液浸提^[20](做氯仿熏蒸和未熏蒸 2 种处理),总有机碳分析仪(TOC-VcPH+TNM-1,Shimazu Inc,Japan)测定总碳和无机碳,根据所测得的指标计算 MBC,计算方公式为:

MBC =
$$\frac{(TC_1 - IC_1) - (TC_0 - IC_0)}{K_c}$$

式中,MBC 为微生物生物量碳, TC_1 为熏蒸样品总碳, IC_1 为熏蒸样品无机碳, TC_0 为未熏蒸样品总碳, IC_0 为未熏 蒸样品无机碳, K_c 为微生物生物量碳转换系数(0.45^[20])。

EDOC 采用 0.5 mol/L 硫酸钾^[21]浸提,浸提液过 0.45 μm 微孔滤膜后用总有机碳分析仪测定。ROC 采用 0.333 mol/L 高锰酸钾氧化法测定^[14]。

1.2.2 数据计算与处理

对土壤有机碳密度进行分层计算的方法:

$$T_i = (1 - \alpha_i) b_i c_i$$

式中, T_j 为第j层土壤有机碳密度(kg/m³); α_j 为第j层砾石(粒径>2 mm)体积百分数,本研究中各土层砾石含量小于 1%,以 0%进行计算; b_j 为第j层平均土壤容重(g/cm³); c_j 为第j层总有机碳平均含量(g/kg)。

对 0—100 cm 土层土壤有机碳储量计算的方法:

$$S = \sum_{j=1}^{k} \frac{T_j d_j}{10}$$

式中,S为土壤有机碳储量(t/hm²);d;为第j层土壤厚度(cm);10为单位换算系数;k为土壤层数。

为了比较各土层各指标之间的差异,利用 SPSS16. 0(SPSS Inc., USA)对土层各指标进行方差分析(One-way ANOVA),并进行 LSD 多重比较(α =0.05),统计显著水平为 α =0.05。用 Sigmaplot 10.0(Systat software Inc., USA)绘图。

2 结果与分析

70 - 100

4.0±0.1a

1.8

2.1 不同土层深度土壤 pH 值和物理性质

本研究结果表明,各土层土壤均呈酸性,潜在酸度 3.2—4.0,田间持水量为 63%—190%,总孔隙度和容重 分别为 63.0%—83.3%和 0.41—0.99 g/cm³,土壤 pH 值和容重随土层深度的增加而升高,而土壤田间持水量 和总孔隙度随土层的加深而降低(表 2)。各个土层 pH 值、总孔隙度和容重的变异数均较小,只有 70—100 cm 土层田间持水量的变异系数略大(CV=35%),表明调查群落内土壤 pH 值和物理性质在水平方向上较为 均一。四个土层间的 pH 值、总孔隙度和容重均存在显著差异,而土壤田间持水量除 40—70 cm 和 70—100 cm 两个土层间无显著差异外,其余各土层间均有显著差异,表明该林地内土壤 pH 值和物理性质在垂直方向

表 2 瓦屋山常绿阔叶次生林不同土层深度土壤 pH 和物理性质

Table 2 Soli p	nysical properties	s in deferent	son deput of ev	ergreen broa	iu-leaveu secoliu	lary lorest n	i wawushan Mo	untain	
土层深度	pH		田间持水量 (%) Field moisture capacity		总孔隙度(%) Total porosity		容重/(g/cm ³) Soil bulk density		
Soil depth/ cm	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%	
0—10	3.2±0.1d	4.5	190±46a	24	83.3±5.3a	6.4	$0.41{\pm}0.10\mathrm{d}$	25.27	
10—40	$3.8\pm0.2c$	4.0	$108 \pm 26 \mathrm{b}$	24	$72.2{\pm}5.6{\rm b}$	7.7	$0.66{\pm}0.14{\rm c}$	21.66	
40—70	$4.0\pm0.1\mathrm{b}$	2.2	$73 \pm 16c$	22	65.6±4.3c	6.5	$0.89 \pm 0.13 \mathrm{b}$	14.62	

Mean±SD:平均值±标准差; CV:变异系数; SD: standard deviation; CV: coefficient of variation; 同列相同写字母表示不同土层间差异不显著 (单因素方差分析, LSD 多重比较法, α = 0.05)

35

63.0±5.7d

9.0

0.99±0.17a

17.28

63±23c

4

5

上具有较大变异。其中 0—10 cm 层的田间持水量均值是 70—100 cm 层的 3 倍, 而 70—100 cm 层土壤容重为 0—10 cm 层的 2.4 倍。

2.2 不同土层深度土壤碳组分含量、密度及各碳组分储量

0—10 cm 土层的 SOC、MBC、EDOC 和 ROC 含量分别为:(121.9±40.4)、(1.93±0.6)、(0.7±0.2)和(21.0±11.8)g/kg,土壤有机碳和三个碳组分含量均随土层深度的增加而降低(图 1),且 0—10 cm 土层各碳组分含量均显著高于下面三层。其中 0—10 cm 土层 SOC 含量为 10—40 cm、40—70 cm 和 70—100 cm 三个土层的 3.6、8.6 和 14.6 倍,0—10 cm 土层 MBC 含量也比下面三土层分别高出 2.6、5.7 和 7.8 倍。而 40—70 与 70—100 cm 两土层中四个碳组分的含量均不存在显著性差异。凋落物层有机碳含量为(443±25)g/kg,且各样点测定结果差异不大,变异系数仅为 6.2%。



图1 瓦屋山常绿阔叶次生林不同土层深度有机碳、微生物生物量碳、可浸提性有机碳和易氧化碳含量

Fig.1 Content of SOC、MBC、EDOC and ROC in deferent soil depth of evergreen broad-leaved secondary forest in Wawushan Mountain SOC: soil organic carbon 土壤有机碳; MBC: microbial biomass carbon 微生物生物量碳; EDOC: extractable dissolved organic carbon 可浸提溶解 性有机碳; ROC: readily oxidizable carbon 易氧化碳; 图中矩形盒表示 25%—75% 的数据,矩形盒内横线代表该组数据的中位数,上下颈须代 表该组数据中的 10%—90% 的数据

不同土层各碳组分碳密度值由各土层各碳组分含量和相应的土壤容重计算(表 3)。结果表明该森林群 落土壤 SOC、MBC、EDOC 和 ROC 密度分别为 7.5—48.9、0.20-0.81、0.25-0.37 和 0.8—8.4 kg/m³。SOC、MBC 和 ROC 密度均随土层深度的增加而降低,且 0—10 cm 层的密度均显著高于其下面三层,但 40—70 与 70—100 cm 两土层中这三个碳组分含量差异不显著。EDOC 密度呈现先增加后降低的趋势,在 10—40 cm 土层含量最高(0.37 kg/m³),40—70 cm 土层的 EDOC 密度高于 0—10 cm 土层,但差异未达显著水平。SOC、MBC、ROC 密度随土层深度增加而下降趋势不如其含量明显,且 EDOC 密度在垂直剖面上的变化规律与其含量存 在差异也表明各组分碳密度明显受土层物理特性的影响。

土壤 0—100 cm 层 SOC 储量为 156 t/hm², ROC 储量(21.00 t/hm²)显著高于 MBC(3.20 t/hm²)和 EDOC (3.03 t/hm²), 同时 ROC 储量占 SOC 储量的比例也显著高于 MBC 和 EDOC 储量占 SOC 含量的比例, 而

EDOC 与 MBC 储量之间不存在显著差异(图 2)。凋落物层凋落物储量和凋落物层有机碳储量分别为 10.4 t/hm²和 4.5 t/hm²。

Table 5 Density of son carbon fractions in deterent son depth in an evergreen broad-reaved secondary forest, wawushan wountain								
土层深度	SOC 密度(kg/m ³) SOC density		MBC 密度(kg/m ³) MBC density		EDOC 密度(kg/m ³) EDOC density		ROC 密度(kg/m ³) ROC density	
Soil depth/ cm	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%	Mean±SD	CV/%
0—10	48.9±18.5a	37.9	0.8±0.3a	40.4	$0.27 \pm 0.08 \mathrm{bc}$	29.4	8.4±4.0a	48.2
10—40	$17.3 \pm 5.9 \mathrm{b}$	34	$0.4\pm0.2b$	55.4	0.37±0.09a	23.6	$2.3 \pm 1.1 \mathrm{b}$	48.3
40—70	$11.0 \pm 3.0 c$	26.9	$0.3 \pm 0.1 \mathrm{bc}$	50.7	$0.29{\pm}0.09{\rm b}$	29	$1.1 \pm 0.5 c$	41.5
70—100	$7.5 \pm 2.3 c$	31	0.2±0.1c	60.7	$0.25{\pm}0.08{\rm c}$	33.2	$0.8 \pm 0.4 c$	52

表 3 瓦屋山常绿阔叶次生林不同土层深度土壤碳组分密度

SOC: soil organic carbon 土壤有机碳; MBC: microbial biomass carbon 微生物生物量碳; EDOC: extractable dissolved organic carbon 可浸提性溶 解有机碳; ROC: readily oxidizable carbon 易氧化碳; Mean±SD: 平均值±标准差; CV: 变异系数; SD: standard deviation; CV: coefficient of variation; 同列相同写字母表示不同土层间差异不显著(单因素方差分析, LSD 多重比较法, α = 0.05)

3 讨论

3.1 扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林土壤物理性质

本研究发现,瓦屋山中山区扁刺栲-中华木荷常绿 阔叶次生林土壤为酸性,且随土层深度的增加 pH 值升 高,0—10 cm 土层潜在酸度(氯化钾浸提液测定)为3. 2。森林土壤有机质主要由胡敏酸和富里酸等有机酸类 腐殖质组成,因此土壤有机质含量较高时土壤酸度增 加。田间持水量是土壤中所能保持的毛管悬着水的最 大量,被认为是土壤所能稳定保持的最高含水量^[22,23]。 本研究发现试验地田间持水量随土层深度的增加而降 低,这与李灵等^[24]对位于中亚热带湿润季风气候的武 夷山 0—60 cm 土层的研究结果相似。土壤总孔隙度和 容重相互联系,反映土壤的透水性、通气性和根系生长 阻力状况等^[25]。本研究中土壤容重随土层深度的增加 而增大,总孔隙度随土层深度的增加而减小,与李灵 等^[24]和王燕等^[26]对亚热带常绿阔叶林地的研究结果 相似。

3.2 扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林土壤碳组分特征

土壤有机碳水平在特定森林生态系统一定时期内 处于平衡状态,主要取决于森林凋落物和植物根系状



图 2 瓦屋山常绿阔叶次生林土壤(0—100 cm)各碳组分储量 Fig.2 Stock of each carbon fraction (0—100 cm) in an evergreen broad-leaved secondary forest, Wawushan Mountain

SOC: soil organic carbon 土壤有机碳; MBC: microbial biomass carbon 微生物生物量碳; EDOC: extractable dissolved organic carbon 可浸提溶解性有机碳; ROC: readily oxidizable carbon 易氧化碳; 不同字母表示处理间差异显著(单因素方差分析, LSD 多重比较 法, $\alpha = 0.05$)

况^[27-29]。目前,该次生林凋落物层有机碳储量较高(4.5 t/hm²),表层土壤腐殖质较丰富。因此,本研究中表 层土壤有机碳含量较高的一个重要原因可能在于植被的快速生长带来的大量根际沉降物、死亡细根和地表凋 落物输入。其另一重要原因可能与海拔有关,本试验地海拔为1600 m,比处于中亚热带的浙江天童山(表 4) 常绿阔叶林高出 1400 多米^[27],年平均温度低于其他试验地,再加之该地位于华西雨屏区的中心,雨量充沛, 且表层土壤较疏松,凋落物层有机碳能大量淋溶到土壤表层,但由于温度相对较低,有机碳的分解相对较慢, 表层土壤有机碳的积累就较高。黄从德等^[30]对四川省森林土壤(表 5)进行的大范围研究表明,处于高海拔

的冷、云杉表层土壤有机碳含量是所有森林类型中最高的。

Table 4 Son organic carbon characteristics of surface layer (0-10 cm) in subtropical everyfeen broadlear foresis						
气候带 Climate zone	地点 Location	海拔 Elevation/m	阔叶林优势树种 Dominant tree species	林龄 Stand age/a	有机碳含量 SOC/(g/kg)	文献 Reference
北亚热带 Northern subtropical zone	浙江富阳	-	壳斗科+樟科	40	38.0±11.8	[31]
中亚热带 Mid-subtropical zone	浙江宁波	130	栲树+木荷	-	36.19	[27]
中亚热带 Mid-subtropical zone	浙江宁波	180	栲树	-	57.25	[27]
中亚热带 Mid-subtropical zone	四川瓦屋山	1600	扁刺栲、 中华木荷	56	121.90±40.4	本研究
南亚热带 Southern subtropical zone	广东鼎湖山	50—200	锥栗、木荷、 厚売桂	400	37.2 ± 7.3	[32]

表 4 亚热带常绿阔叶林地表层(0—10 cm)土壤有机碳特征

oil organic carbon characteristics of surface layer (0-10 cm) in subtropical evergreen broadleaf forests

壳斗科 (Fagaceae)、樟科 (Lauraceae)、木荷 (Schima superba)、锥栗 (Castanopis chinensis)、厚壳桂 (Cryptocarya chinesis); SOC: soil organic carbon; -: 无数据

表 5	四川省主要人工林和天然林土壤有机碳特征

林分类型 Type of stand	凋落物层有机碳储量 Carbon stock in litter layer (t/hm ²)	0—10 cm 土层有机碳含量(Concentration of SOC in 0—10 cm soil/ (g/kg)	0—100 cm 土层有机碳储量 Carbon stock in 0—100 cm soil∕ (t∕hm ²)	参考文献 Reference
冷、云杉 Abies fabri and Picea asperata	6.70 ± 2.80	72.4±25.5	264.4±49.2	[30,33]
杉木 Cunninghamia lanceolata	0.71 ± 0.22	24.0±6.3	126.8±18.5	[30,33]
马尾松 Pinus massoniana	2.00 ± 0.61	18.7±4.4	102.7±21.1	[30,33]
柏木 Cupressus funebris	0.87±0.31	19.2±7.0	107.6±22.8	[30,33]
柳杉 Cryptomeria fortunei	0.56 ± 0.03	55.6±7.4	220.5±34.5	[30,33]
楠、樟 Phoebe and Cinnamomum	1.79 ± 0.54	51.5±18.0	186.8±60.2	[30,33]
栎类、硬阔 Quercus and Hardwood	1.26 ± 0.38	28.6±1.0	156.4±28.5	[30,33]
软阔 Softwood	2.20±0.17	62.3±25.1	240.0±46.2	[30,33]
栎类、硬阔 Quercus and Hardwood	10.03 ± 3.1	121.9 ± 40.4	156.1±32.8	本研究

土壤微生物生物量碳在土壤碳库中所占比例很小,一般只占有机碳的 1%—4%^[34],但它与全量养分存在 一定的相关性,其含量越高,其土壤肥力往往越高,因此,被视为土壤肥力变化的重要指标之一^[35,36]。本研究 结果 0—10 cm 土层 MBC 含量为 1931.82 mg/kg,高于刘爽等^[37]报道的温带硬阔叶林(1302 mg/kg),杨桦林 (1074 mg/kg)和蒙古栎林(721 mg/kg);也高于李灵等^[38]报道的福建三明格氏栲人工林[(1035±103) mg/ kg]和杉木人工林[(820±76) mg/kg]。本研究结果高于温带硬阔林和栎林的一个重要原因可能是本研究地 所处中亚热带,水热条件均优于高黑龙江帽儿山;而高于同一气候带且林分年龄差不多(约 50 年)的栲和杉 木人工林的重要原因可能是人工林地中树种过于单一,使得微生物群落不如本研究地的丰富多样。本研究 中,土壤 MBC 含量随土层的加深而降低(图 1),这与尉海东等^[39]对杨树人工林的研究,李灵等^[38]对格氏栲和 杉木人工林的研究和刘爽等^[37]对温带森林的研究结果一致。土壤微生物多分布在表层土中^[39],原因有两 点,一方面,地表大量的枯枝落叶提供充分的营养源,通气和水热状况也较好,利于微生物的生长和繁殖;另一 方面,表层土壤中细根相对密集,土壤有机质也较多、土壤通气状况较好,但随着土层的加深,生境条件变差, 从而影响微生物的分布。

土壤可浸提溶解性碳是有机碳中具有一定溶解性、易分解,移动快、可以被土壤微生物直接利用的有机碳 源^[40-42],对森林土壤生态系统中元素的生物地球化学循环及铝、重金属、水和养分循环及有效性等影响较 大^[43]。李淑芬等^[44]的研究结果表明,南方酸性森林土壤中溶解性有机碳与一些全量和速效养分、有机络合 态铁和有机络合态铝之间呈极显著或显著的正相关关系,因此可以作为土壤肥力性状及调整土壤中铝和铁的 溶出和迁移生物学指标。本研究中 0—10 cm 土层 EDOC 含量 697.42 mg/kg,0—100 cm 土层储量为 302.59 g/cm²,均远远大于福建省万木林省级自然保护区罗浮栲天然林土壤表层可溶性有机碳含量(74.84 mg/kg)与 0—100 cm 土层储量(28.40 g/cm²)^[45]。这表明本研究地由土壤总有机碳转化的可溶性有机碳较为丰富,为 整个扁刺栲-中华木荷次生林养分元素循环和微生物分布能提供保证,该次生林的整个养分流动较为活跃。

土壤易氧化碳含量及其与土壤总有机碳的比值反映了土壤碳的稳定性,土壤总有机碳中 ROC 所占比例 越高,说明土壤碳的活性越大,稳定性越差^[35],同时作为有机碳中的活性组分,ROC 直接参与土壤生物化学转 化过程,为微生物活动提供能源并驱动土壤养分循环,对土壤碳及其质量变化具有更高的灵敏性^[46],因此, ROC 对土壤碳库平衡和土壤化学、生物学稳定性维持具有重要的意义,土壤 ROC 多少往往表征着土壤能释 放的有效肥力的多少^[47]。本研究中 0—10 cm 土层 ROC 含量为 20.98 g/kg,占 SOC 含量的 17.21%,0—100 cm 层 ROC 储量占 SOC 储量的比例也达到 13.50%,高于江苏省瓦屋山林场杉木、毛竹、麻栎和湿地松人林 0—10 cm 层 ROC 含量^[48];也高于浙江山坞壳斗壳樟科为主的常绿阔叶天然次生林[(15.58±3.15) g/kg)和 杉木人工林[(13.30±1.20) g/kg]^[49]。黄宗胜等^[47]在贵州茂兰所做的关于喀斯特森林植被自然恢复过程中 土壤有机碳库特征演化结果表明 ROC 含量在早期阶段(草本和草灌阶段)最低,中期阶段(灌丛灌木和灌乔 过渡阶段)次之,后期阶段(乔木和顶极阶段)最高。本研究地处于该区域植被恢复的后期阶段,ROC 含量也 高于大多人工林和天然次生林地,表明本研究地土壤能为微生物生存提供充足能源,凋落物层和土壤中有效 肥力释放的潜力较大。

试验地 0—100 cm 土壤 SOC、MBC、EDOC 和 ROC 储量分别为 154.9、3.1、3.0 和 21.0 t/hm²,其中土壤有机 碳储量在四川省各类森林中处于中等水平,高于四川省杉木(*Cunninghamia lanceolata*)、云南松(*Pinus yunnanensis*)、马尾松(*Pinus massoniana*)等部分天然林和桉(*Eucalyptus*)、柏木(*Cupressus funebris*)、杨 (*Populus*)等大部分人工林^[29,30],且高于我国亚热带地区大部分人工林(71.5—147.0 t/hm²)^[50-52]与四川西北 部亚高山云杉天然林土壤有机碳储量(156.1 t/hm²)^[53]非常接近(表 5,表 6)。瓦屋山常绿阔叶次生林有机 碳密度和储量较高的一个重要原因可能是表层中有机碳含量非常高。黄从德等^[30]研究的四川省各类森林 中,0—10 cm 层 SOC 含量介于 19.2—72.4 g/kg,均明显小于本试验地该土层 SOC 含量(121.9 g/kg),而本研 究中 10—100 cm 各土层 SOC 含量与四川省其他各类森林差异不大。

综上所述,位于华西雨屏区中心地带的瓦屋山扁刺栲-中华木荷常绿阔叶次生林,土壤有机碳储量高于同 一气候带人工林和天然林,在四川省各类森林中处于中等水平,而凋落物层有机碳储量和土壤表层有机碳含 量均明显高于四川省各类人工林和天然林,微生物生物量碳、可浸提溶解性有机碳和易氧化碳高于许多已报 道的天然次生林和人工林,说明该生态系统活性碳含量较大,微生物活动和养分流动较为活跃,凋落物转化为 土壤碳的潜力较大,碳储量仍处在不断积累的过程。因此可以预见这类生态系统将在区域碳循环过程中扮演 更为重要的角色。

参考文献(References):

- [1] Chokkalingam U, Jong W D. Secondary forest: a working definition and typology. International Forestry Review, 2001, 3(1): 19-26.
- [2] Guariguata M R, Ostertag R. Neotropical secondary forest succession: changes in structural and functional characteristics. Forest Ecology Management, 2001, 148(1/3): 185-206.
- [3] FAO. 2011. Global forest resource assessment 2010. United Nations Food and Agriculture Organization (UN FAO), Rome, Italy.
- [4] Shevliakova E, Pacala SW, Malyshev S, Jurtt C C, Milly P C D, Caspersen J P, Sentman L T, Fisk J P, Wirth C, Crevoisier C. Carbon cycling under 300 years of land use change: Importance of the secondary vegetation sink. Global Biogeochemical Cycles, 2009, 23(2), doi: 10.1029/ 2007 GB003176.
- [5] Yang X, Richardson T K, Jain A K. Contributions of secondary forest and nitrogen dynamics to terrestrial carbon uptake. Biogeosciences, 2010, 7 (10): 3041-3050.
- [6] Xiang W H, Liu S H, Lei X D, Frank S C, Tian D L, Wang G J, Deng X W. Secondary forest floristic composition, structure, and spatial pattern

in subtropical China. Journal of Forest Research, 2013, 18(1): 111-120.

- [7] LAL R. Soil Carbon Sequestration Impacts on Global Climate Change and Food Security. Science, 2004, 304(5677): 1623-1627.
- [8] Tarnocai C, Canadell J G, Schuur E A G, Kuhry P, Mazhitova G, Zimov S. Soil organic carbon pools in the northern circumpolar permafrost region. Global Biogeochemical Cycles, 2009, 23(2), doi: 10.1029/2008GB003327.
- [9] Nair P K R, Nair V D, Kumar B M, Haile S G. Soil carbon sequestration in tropical agroforestry systems: a feasibility appraisal. Environmental Science and Policy, 2009, 12(8): 1099-1011.
- [10] Mishra U, Ussiri D A D, Lal R. Tillage effects on soil organic carbon storage and dynamics in Corn Belt of Ohio USA. Soil and Tillage Research, 2010, 107(2): 88-96.
- [11] Xi X H, Yang Z F, Cui Y J, Sun S M, Yu C G, Li M. A study of soil organic carbon distribution and storage in the Northeast Plain of China. Geoscience Frontiers, 2011, 2(2): 115-123.
- [12] Li M M, Zhang X C, Pang G W, Han F P. The estimation of soil organic carbon distribution and storage in a small catchment area of the Loess Plateau. Catena, 2013, 101: 11-16.
- [13] 王绍强,周成虎,李克让,朱松丽,黄方红.中国土壤有机碳库及空间分布特征分析.地理学报,2000,55(5):533-544.
- [14] Blair G J, Rod D B L, Leanne L. Soil carbon fractions based on their degree of oxidation, and the development of a carbon management index for agricultural systems. Australian Journal of Agricultural Research, 1995, 46(7): 1459-1466.
- Biederbeck V O, Janzen H H, Campbell C A, Zentner R P. Labile soil organic matter as influenced by cropping practices in an arid environment. Soil Biology and Biochemistry, 1994, 26(12): 1647-1656.
- [16] Whitbread A M, Lefroy R D B, Blair G J. A survey of the impact of cropping on soil physical and chemical properties in north-western New South Wales. Australian Journal of Soil Research, 1998, 36(4): 669-682.
- [17] 庄平,高贤明.华西雨屏带及其对我国生物多样性保育的意义.生物多样性,2002,10(3):339-344.
- [18] 包维楷, 刘照光, 刘朝禄, 袁亚夫, 刘仁东. 中亚热带湿性常绿阔叶次生林自然恢复 15 年来群落乔木层的动态变化. 植物生态学报, 2000, 24(6): 702-709.
- [19] 包维楷, 刘照光, 刘朝禄, 袁亚夫, 刘仁东. 亚热带次生常绿阔叶林主要乔木种群自然恢复 15 年来的变化. 林业科学, 2001, 37(1): 7-14.
- [20] Wu J, Joergensen R G, Pommerening B, Chaussod R, Brookes P C. Measurement of soil microbial biomass C by fumigation-extraction-an automated procedure. Soil Biology and Biochemistry, 1990, 22(8): 1167-1169.
- [21] Murphy D V, Macdonald A J, Stockdale E A, Goulding K W T, Fortune S, Gaunt J L, Poulton P R, Wakefield J A, Webster C P, Wilmer W S. Soluble organic nitrogen in agricultural soils. Biology and Fertility of Soils, 2000, 30(5/6): 374-387.
- [22] 杨绍锷,吴炳方,闫娜娜. 基于 AMSR-E 数据估测华北平原及东北地区土壤田间持水量. 土壤通报, 2012, 43(2): 301-305.
- [23] 王丹丹,郑纪勇,颜永毫,张兴昌.生物炭对宁南山区土壤持水性能影响的定位研究.水土保持学报,2013,27(2):101-109.
- [24] 李灵,张玉,孔丽娜,江薏华,陈家晖,周艳.武夷山风景区不同林地类型土壤水分物理性质及土壤水库特性.水土保持通报,2011,31 (3):60-65.
- [25] 庞学勇,刘世全,刘庆,吴彦,林波,何海,张宗锦.川西亚高山针叶林植物群落演替对土壤性质的影响.水土保持学报,2003,17(4): 42-45,50-50.
- [26] 王燕, 王兵, 赵广东, 郭浩, 马向前, 邓宗富. 江西大岗山 3 种林型土壤水分物理性质研究. 水土保持学报, 2008, 22(1): 151-153.
- [27] 张庆费,由文辉,宋永昌.浙江天童植物群落演替对土壤化学性质的影响.应用生态学报,1999,10(1):19-22.
- [28] Cui X Y, Wang Y F, Niu H S, Wu J, Wang S P, Schnug E, Rogasik J, Fleckenstein J, Tang Y H. Effect of long-term grazing on soil organic carbon content in semiarid steppes in Inner Mongolia. Ecological Research, 2005, 20(5): 519-527.
- [29] 马秀枝, 王艳芬, 汪诗平, 王金枝, 李长生. 放牧对内蒙古锡林河流域草原土壤碳组分的影响. 植物生态学报, 2005, 29(4): 569-576.
- [30] 黄从德,张健,杨万勤,张国庆,王永军.四川森林土壤有机碳储量的空间分布特征.生态学报,2009,29(3):1217-1225.
- [31] 马少杰,李正才,周本智.北亚热带天然次生林群落演替对土壤有机碳的影响.林学科学研究,2010,23(6):845-849.
- [32] 欧阳学军,周国逸,魏识广,黄忠良,李炯,张德强.南亚热带森林植被恢复演替序列的土壤有机碳氮矿化.应用生态学报,2007,18 (8):1688-1694.
- [33] 黄从德, 张健, 杨万勤, 张国庆. 四川人工林生态系统碳储量特征. 应用生态学报, 2008, 19(8): 1644-1650.
- [34] Jenkinson D S, Ladd J N. Microbial biomass in soil, measurement and turnover. Soil Biochemistry, 1981, 5: 415-471.
- [35] 朱志建,姜培坤,徐秋芳.不同森林植被下土壤微生物量碳和易氧化态碳的比较.林业科学研究,2006,19(4):523-526.
- [36] Powlson D S, Jenkinson D S. A comparison of the organic matter, biomass, adenosine triphosphate and mineralizable nitrogen contents of ploughed and direct-drilled soils. Journal of Agricultural Science, 1981, 97(3): 713-721.
- [37] 刘爽, 王传宽. 五种温带森林土壤微生物微生物量碳氮的时空格局. 生态学报, 2010, 30(12): 3135-3143.

[38]	李灵,张玉,王利宝,王丽梅.不同林地土壤微生物生物量垂直分布及相关性分析	. 中南林业科技大学学报,	2007, 27(2):	: 52-56,
	60-60.			

- [39] 尉海东,董彬.鲁东南杨树人工林土壤微生物生物量碳的时空动态. 生态环境学报, 2013, 22(2): 233-238.
- [40] 刘淑霞,刘景双,赵明东,王金达,于君宝,丛晓明.土壤活性有机碳与养分有效性及作物产量的关系.吉林农业大学学报,2003,25 (5):539-543.
- [41] 李忠佩,张桃林,陈碧云.可溶性有机碳的含量动态及其与土壤有机碳矿化的关系研究.土壤学报,2004,41(4):544-552.
- [42] Liang B C, MacKenzie A F, Schnitzer M, Monreal C M, Voroney P R, Beyaert R P. Management-induced change in labile soil organic matter under continuous corn in eastern Canadian soils. Biology and Fertility of Soils, 1997, 26(2): 88-94.
- [43] Zsolnay A. Dissolved organic matter: artifacts, definitions, and functions. Geoderma, 2003, 113(3/4): 187-209.
- 「44] 李淑芬, 俞元春, 何晟. 南方森林土壤溶解有机碳与土壤因子的关系. 浙江林学院学报, 2003, 20(2): 119-123.
- [45] 汪伟,杨玉盛,陈光水,郭剑芬,钱伟.罗浮栲天然林土壤可溶性有机碳的剖面分布及季节变化.生态学杂志,2008,27(6):924-928.
- [46] 杨丽霞, 潘剑君. 土壤活性有机碳库测定方法研究进展. 土壤通报, 2004, 35(4): 502-506.
- [47] 黄宗胜, 符裕红, 喻理飞. 喀斯特森林植被自然恢复过程中土壤有机碳库特征演化. 土壤学报, 2013, 50(2): 306-314.
- [48] 李平,王国兵,郑阿宝,沈玉娟,赵琦齐,王琳飞,蒋如生,李莉,阮宏华.苏南丘陵区4种典型人工林土壤活性有机碳分布特征.南京 林业大学学报:自然科学版,2012,36(4):79-83.
- [49] 刘荣杰,吴亚丛,张英,李正才,马少杰,王斌,格日乐图.中国北亚热带天然次生林与杉木人工林土壤活性有机碳库的比较.植物生态 学报,2012,36(5):431-437.
- [50] 雷丕锋,项文化,田大伦,方晰.樟树人工林生态系统碳素贮量与分布研究.生态学杂志,2004,23(4):25-30.
- [51] 李跃林, 胡成志, 张云, 文锦柱. 几种人工林土壤碳储量研究. 福建林业科技, 2004, 31(4): 4-7.
- [52] 杨玉盛,谢锦升,盛浩,陈光水,李旭.中亚热带山区土地利用变化对土壤有机碳储量和质量的影响.地理学报,2007,62(11): 1123-1131.
- [53] 马东明, 江洪, 罗承德, 刘跃建. 四川西北部亚高山云杉天然林生态系统碳密度、净生产量和碳贮量的初步研究. 植物生态学报, 2007, 31(2): 305-312.