

高收穫畠과 低收穫畠 土壤의 化學的 性質 比較

吳旺根 · 朴英善 · 鄭東熙

農村振興廳 植物環境研究所

A Study on the Chemical Characteristics of High and Low Productive Paddy Soil

W.K. Oh, Y.S. Park and D.H. Chung

Institute of Plant Environment, Office of Rural Development, Suwon, Korea

Summary

A high and low productive paddy soils were waterlogged at $30 \pm 2^{\circ}\text{C}$ for 35 days in the laboratory. The relation of pH and Eh changes, ferrous iron and ammonium nitrogen of these soils was studied.

The results obtained are summarized as follows:

1. pH value has been increased for 13 days of incubation and after 13th day, they maintain their pH value without marked change, and pH value of high productive soil is higher than that of low productive soil by 0.25~0.30.

2. Eh value has been decreased for 10 days of incubation and then they also maintain their Eh value without marked change. Eh value of high productive soil is lower than that of low productive soil by 50~70 mv.

3. In both soils ferrous iron formed under submerged condition increased steeply within 4~5 days of incubation and after that they maintain their content without marked change.

The Fe^{++} content of high productive soil is higher than low productive soil by 1.0 mg/1 gr soil.

4. $\text{NH}_4\text{-N}$ formed under submerged condition rapidly increased in the early period of incubation and after that decreased to a certain level and maintain their content, but its content of high prod-

uctive soil is higher than that of low productive soil by 20~25 mg/1 gr at the early stage and lower at the latter period by 10~15 mg/1 gr.

緒 言

우리 나라 畠總面積의 18%以上을 차지하고 있는 低收穫畠에는 特殊成分缺乏土, 砂礫質土, 濕畠等 여러 가지 種類가 分布되어 있으며 이의 改良法을 알아내기 為하여 現在 廣範圍한 研究가 進行中에 있다. ^(1,2,3,4,5)

一般的으로 低收穫畠은 土壤化學의 인面에서 볼 때 高收穫畠에 比하여 鹽基置換容量이 낮고 有機物과 無機成分의 量이 不足하여 養分의 絶對量이 적고 土壤의 酸化還元電位 및 酸度의 變化가 이들 成分의 動態에 不利한 條件을 助成하여 줄 뿐만 아니라 硫化水素와 같은 有害物質을 除去하는데 必要한 鐵等이 不足하여 低收量을 내는 것으로 알려져 있다.

이와 같은 低收의 原因을 밝히는데는 農耕學의 인面과 植物營養學의 인面等 여러 가지 方面에서 研究될 수 있겠으나 土壤學의 인面에서 그 改良法을 模索하기 為해서는 低收穫畠 土壤의 性質을 高收穫畠과 比較 檢討하는 것이 가장 좋은 方法이 될 것으로 생각되어 本試驗에서는 重粘한 畠土壤中에서 高收穫畠과 低收穫畠 土壤을 淹水 條件下에 Incubation하면서 數種의 土壤化學의 性質의 變化를 比較하는 同時に 그들相互間의 關係를 調査한 바 그 結果를 報告코자 한다.

材料 및 方法

1. 試料採取

高收穫畠 土壤은 京畿道 富川郡 蘇來面 果林里에 所在한 寡腐植質灰色土壤으로서 精耕收量이 600kg/10a 以上을 生產하는 高收穫畠에서 採取했으며, 低收穫畠 土壤試料는 水原市 九雲洞에 所在하는 赤黃

色 토드풀 土壤으로 水稻의 生育初期에는 常習의 으로 稻熱病이 甚하게 發生하다가 後期엔 胡麻葉枯病의 發生이 많고 精耕收量이 350kg/10a 程度인 低收穫畠에서 採取하였다. 高收穫畠은 13cm, 低收穫畠은 10cm 깊이 까지의 흙을 表土로하고 그 以下를 心土로 區分하여 採取 하였으며 이들 土壤試料의 化學的性質은 表 1 과 같다.

表 1. 供試土壤의 化學的 性質

Table 1. chemical analyses of soil

區 分	pH	O.M (%)	T-N (%)	P ₂ O ₅ (ppm)	活性鐵 (%)	Mn. (ppm)	SO ₄ (ppm)	SiO ₂ (ppm)	置換性鹽基 Exchangeable (me/100g)				C.E.C. (me/100g)	
									Ca	Mg	K	Na		
高收穫畠 High productive soil	表土 Top soil	6.2	2.6	0.1568	61	2.31	95	254	174	9.2	2.4	0.40	0.33	13.0
	心土 Sub soil	6.2	2.7	0.1624	46	2.31	112	200	218	9.4	1.6	0.10	0.15	8.0
低收穫畠 Low productive soil	表土 Top soil	5.4	2.4	0.1512	25	1.56	6.5	316	68	4.0	1.6	0.10	0.30	9.0
	心土 Sub soil	5.9	2.2	0.1316	18	1.56	6.5	237	107	6.2	2.2	0.10	0.53	13.5

2. 試驗方法

1) 試料調作

① pH, Eh: 土壤을 陰乾하여 2mm 目의 체를 通過한 試料를 150ml 廣口 試藥瓶에 50gr 을 秤取하고 蒸溜水 100ml 를 넣어 30±2°C 的 Incubator에 恒温하였다.

② Fe⁺⁺, NH₄^{-N}: 30ml 들이 vial에 土壤 10gr 을 秤取하고 蒸溜水 20ml 를 넣어 30±2°C 的 Incubator에 恒温하였다.

2) 分析方法

① pH: 硝子電極法으로 測定하였으며 淚水初期 15日間은 每日測定하고 그 後는 3日乃至 5~6日 間隔을 두면서 35日間 繼續測定하였다.

② Eh: 白金電極을 つち아 15分間 平衡을 이루게 한 다음 Caromel 標準電極을 つち아 pH meter로 測定하고 Eh₆ 으로 換算하였으며 淚水初期 15日間은 每日, 그 後는 3日乃至 5~6日 間隔을 두면서 35日間 繼續測定하였다.

③ Fe[#]: 恒温된 試料의 上澄液을 250ml 의 mess flask에 濾過하고 남은 土壤은 0.2% AlCl₃(pH 4.0) 100ml 로 250ml 三角 flask에 잘 셋이 넣은 後 1時間 동안 진탕하여 그 上澄液을 上記 mess flask에

濾込하고 다시 AlCl₃ 50ml 로 2回 洗滌하여 濾液과 洗液을 합친 다음 蒸溜水로 正確히 250ml 가 되게 채워 供試液으로 하였다.

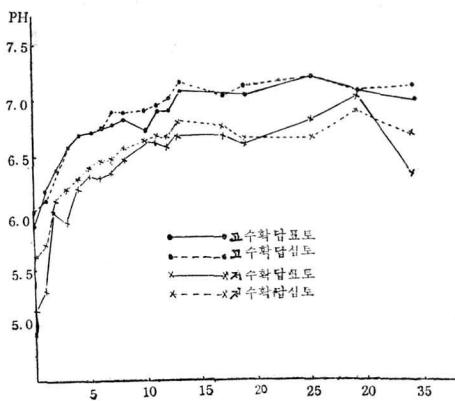
供試液 1ml 를 50ml mess flask에 取하고 0.25% α-α-diphilidyl 2ml 를 加하여 1時간동안 充分히 發色시킨 다음 Spectrophotometer로 測定하였다.

④ NH₄^{-N}: 恒温된 試料의 上澄液을 50ml 의 mess flask에 濾過하고 土壤은 N-K₂SO₄(pH 1.5) 20ml 로 100ml 三角 flask에 잘 셋이 넣은 後 2時間 친탕하여 그 上澄液을 上記 mess flask에 濾込하고 다시 N-K₂SO₄ 10ml 로 洗滌하여 濾液과 洗液을 합친 다음 蒸溜水로 正確히 50ml 되게 하여 供試液으로 하고 供試液의 一定量을 取하여 Conway Microdiffusion method로 NH₄^{-N}을 定量하였다.

試驗結果

1. pH의 經時的 變化

pH의 變化는 土壤의 種類에 關係없이 淚水日이 經過함에 따라 繼續增加하여 13日 까지는 各土壤 모두 顯著하게 上昇하나 그 後는 一定한 平衡을 보이다가 30日 以後에서는 若干 下落하는 傾向을 보인다.

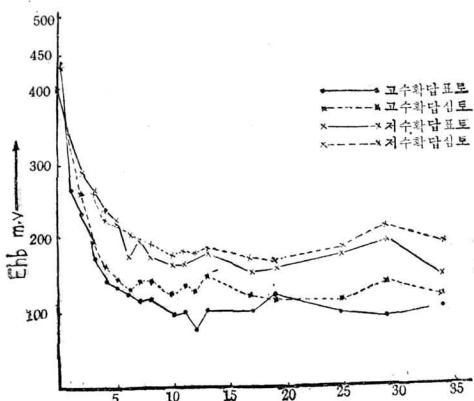


Days after waterlogged.

Fig. 1 pH changes in waterlogged soil

土壤別로 보면 高收穫番 土壤은 初期 pH 6.0 以下였던것이 13日 以後 부터는 7.0 以上으로 되었고 低收穫番 土壤은 初期 pH 5.1 이었던것이 13日 以後 부터는 6.7 로서 高收穫番 土壤이 pH 0.25~0.30 程度 繼續 높았고 兩土壤 모두 表土와 心土間에 큰 差異는 없었으나 淹水後 25日頃 까지는 兩土壤 모두 心土에서 若干 높은 pH를 보이나 그 以後는 一定한 傾向이 없었다.

2. Eh의 經時的 變化



Days after waterlogged

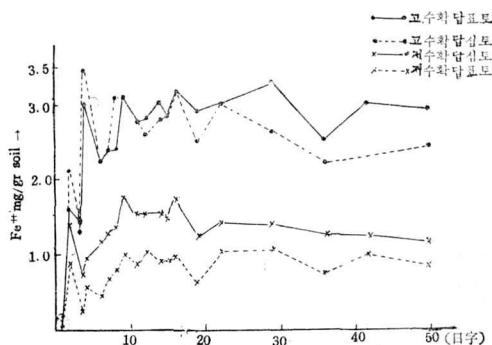
Fig. 2. Eh₆ changes in waterlogged soil

Eh의 變化는 各土壤 모두 淹水日이 經過함에 따라 初期 400 mV. 以上 이었던것이 急激한 還元으로 淹水後 7日까지 下落을 보이다가 10日째에 高收穫番 土壤의 表土는 100 mV. 心土는 125 mV. 低收穫番 土壤은 表土가 165 m.V. 心土가 175 m.V. 를 基點으로 하여 그 以後는 거의 平衡狀態를 維持해간다.

土壤別로는 低收穫番 土壤에 比하여 高收穫番土

壤이 50~70 m.v. 程度 낮은 狀態를 보이며 表土와 心土別로 보면은 兩土壤 모두 淹水初期 부터 35日까지 繼續해서 若干 높았다.

3. Fe⁺⁺의 經時的 變化

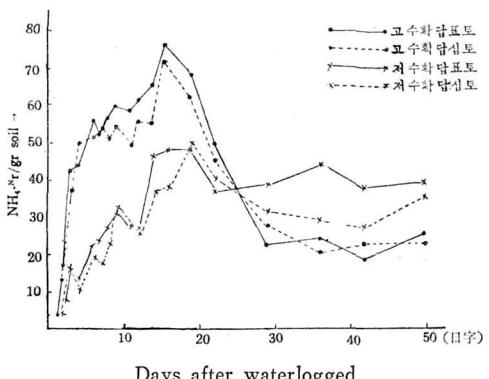


Days after waterlogged

Fig. 3 Fe⁺⁺ changes in waterlogged soil

Fe⁺⁺의 變化는 淹水日이 經過함에 따라 初期에 急激한 上昇을 보이다가 그 以後는 비슷한 平衡을 보인다. 即 高收穫番 土壤에서는 淹水 4日째에 平衡水準에 達하였고, 低收穫番 土壤은 淹水 2日째에 平衡水準에 達하였는데 高收穫番 土壤의 2價鐵의 含量은 表土, 心土, 모두 約 2.8 mg/1 g 土壤이고 低收穫番 土壤에서는 表土가 約 1.3 mg/1 g 心土는 約 0.9 mg/1 g 으로서 高收穫番 土壤이 低收穫番 土壤에 比하여 顯著하게 높았다.

4. NH₄-N의 經時的 變化



Days after waterlogged

Fig. 4 NH₄-N changes in waterlogged soil

NH₄-N의 變化는 淹水日이 經過함에 따라 初期에는 急激한 上昇을 보이다가 高收穫番 土壤은 淹水 16日째에 頂點을 이룬後 繼續 下落하여 29日째에서부터 거의 平衡을 維持해 가는데, 低收穫番 土

壤은 湛水 19 日째에 頂點을 이룬後 下落을 보이진
하나 그 差가 顯著하지 않은 狀態로 維持해 간다. 即
高收穫畠 土壤의 頂點은 表土에서 77 r/1 g 이고 下
降點은 22 r/1 g 인데 반하여 低收穫畠 土壤은 頂點

이 48 r/1 g 이고 下降點이 37 r/1 g 으로서 低收穫畠
土壤의 頂點이 高收穫畠 土壤에 比하여 顯著하게
낮긴 하나 後期에는 반대로 低收穫畠 土壤이 높은
水準에 있다.

5. 土壤別 數種 化學成分間의 相關 關係

表 2. 土壤別 數種化學成分間의 相關

Table. 2. Correlation among soil chemical constituents

成分別		pH			Eh		Fe ⁺⁺
		Eh	NH ₄ ^{-N}	Fe ⁺⁺	NH ₄ ^{-N}	Fe ⁺⁺	NH ₄ ^{-N}
土壤別	表土 Top soil	-0.918 ^{**}	0.36 N.S	0.872 ^{**}	-0.58 ^x	-0.90 ^{**}	0.48 ^x
	心土 Sub soil	-0.918 ^{**}	0.40 N.S	0.711 ^{**}	-0.575 ^x	-0.81 ^{**}	0.57 ^x
低收穫畠 Low productive soil	表土 Top soil	-0.877 ^{**}	0.86 ^{**}	0.659 ^{**}	-0.71 ^{**}	0.79 ^{**}	0.67 ^{**}
	心土 Sub soil	-0.899 ^{**}	0.88 ^{**}	0.649 ^{**}	-0.84 ^{**}	0.26 N.S	0.66 ^{**}

各成分의 經時的 變化를 間에 相關 關係는 上記
表와 같은데 ① pH 와 Eh 는 高度의 負相關이 있
었고 反對로 Fe⁺⁺ 와는 高度의 正相關이 있었으며
NH₄^{-N} 와는 高收穫畠 土壤을 除外하고는 亦是 正相
關이 있었다. ② Eh 와 NH₄^{-N}는 負相關이 있었고
Fe⁺⁺ 와는 低收穫畠 心土를 除外하고는 亦是 負相
關이 있었다. ③ Fe⁺⁺ 와 NH₄^{-N}는 正相關이 있었다.

考 察

1. pH 의 經時的 變化:

一般으로 湛水狀態에서의 土壤 pH 는 上昇하는
것으로 알려져 있는데 그理由로서 岩田武司와 奥田
東氏⁽¹¹⁾는 有機物分解에 所要되는 酸素不足으로 Fe,
Mn 等이 鹽基성이 큰 低原子價로 되고, 蛋白質의
分解에 依하여 NH₄⁺ Ion 이 生成되어 H₂S 의 生成
에 依한 水素 Ion 的 中和等을 들고 있다.

本實驗의 結果에서도 上記 兩氏의 理論과 같이
pH 의 上昇과 함께 Fe⁺⁺ 와 NH₄^{-N} 生成이 增加 하
였으며 特히 Fe⁺⁺ 는 各土壤 모두에서 高度의 正相
關을 보였으며 NH₄^{-N} 도 低收穫畠 土壤에서는 높은
正相關을 보였다. 이처럼 傾向은 國內의 여러 試驗
結果⁽²⁻⁴⁻⁷⁾에서도 엿볼수 있다. 그림 1에서 高收
穫畠 土壤이 低收穫畠 土壤에 比하여 또 心土가 表
土에 比하여 pH 가 높은 것은 表 1 供試土壤의 化學
的性質에서 보여주는 바와같이 大概의 鹽基成分이
相對的으로 높으며 特히 Fe, Mn, 有機物 SO₄ 等의
含量이 끼치는 影響이 커기 때문인것으로 생각된다.

2. Eh 的 經時的 變化:

酸化還元電位의 降低는 土壤微生物에 依하여 消
耗되는 酸素의 不足에서 비롯된다는 것은 널리 알
려진 事實이다.^(10,12,8)

Ponnamperuma 氏⁽⁷⁾에 依하면 湛水土壤에서는 먼저 遊離酸素가 消耗되고 다음에 NO₃, MnO₂, Fe⁺⁺,
有機化合物, SO₄⁼ 等의 順序로 還元된다고 하였다.
따라서 Eh 的 程度는 이들 成分의 還元에 關與하는
微生物의 繁殖狀態에 따라 달라질것이다. 本實驗에
서 Eh 가 降低함에 따라 Fe⁺⁺ 와 NH₄^{-N} 的 生成量
이 增加하고 pH 가 上昇하는 것은 上記와 같은 理
論인것 같다.

그림에서 Eh 的 變化가 高收穫畠 土壤이 低收穫畠
土壤에 比하여 낮은데 이는 高收穫畠의 土壤이
微生物의 繁殖과 가장 關係가 깊은 有機物의 含量
이 많을 뿐만아니라 Ca 를 비롯한 鹽基의 含量이 많
고 pH 도 6.2 로서 微生物 繁殖에 알맞는 程度이기
때문인것으로 생각된다.

3. Fe⁺⁺ 的 經時的 變化:

Ponnamperuma 氏⁽⁷⁾에 依하면 湛水狀態下에서 鐵
의 溶解度增加는 Bacteria 的 嫌氣的인 代謝作用結果
代謝物質에 依한 Fe⁺⁺의 化學的 還元이라고 하
였다. 따라서 Fe⁺⁺ 的 生成量은 Eh 的 降低와 함께
增加할것으로 생각된다. 本實驗에서 低收穫畠의 心
土를 除外하고는 Fe⁺⁺ 的 生成量이 Eh 와 負相關을
보인것은 上記와 같은 理由에서 인것 같다.

그림 3에서 高收穫畠 土壤이 低收穫畠 土壤에 比
하여 Fe⁺⁺ 的 生成量이 顯著하게 많은것은 供試土壤

의活性鐵含量이 高收穫畓土壤은 2.3% 低收穫畓土壤은 1.56%로서 高收穫畓土壤이 0.8%가 더 많을 뿐만아니라 Eh도 앞에서 말한 바와 같이 Fe^{++} 의生成을 더욱助長시켜 준데基因된 것으로 본다. 그리고兩土壤 모두 表土에 比하여 心土의 Fe^{++} 의生成量이若干 적은데 이亦是 Eh 와의 相關에 緣由된 것으로 생각된다.

4. NH_4^-N 의 經時的變化:

NH_4^-N 의 生成變化는 土壤中에 合有된 有機物의 量과 有機物에 關連하는 여타種類의 微生物에 依하여 左右될 것이다. 그림 4에서 보면 滋水初期에서부터 25日까지는 NH_4^-N 의 生成量이 高收穫畓土壤이 低收穫畓土壤에 比하여 높고 그以後는 低收穫畓土壤이 높은데 이는 高收穫畓土壤의 有機物含量이 많아 微生物들이棲息할 수 있는 基質의範圍가 넓고 Ca, Mg를 비롯한 鹽基의 含量이 많을 뿐만 아니라 pH도 6.2로서 微生物의 繁殖條件에 알맞기 때문에 初期에 有機物의 分解가 旺盛하여 NH_4^-N 의 生成이 많았으나 微生物에 依한 酸素의 消耗가 急激하여 隨에 따라 Eh가 낮아지고 이로因해 有機物 分解에 活發히 作用하는 好氣性菌이 衰殘해져서 後期엔 NH_4^-N 의 生成이 沮害되고 既往에 생겼던 NH_4^-N 마저도 微生物의 體構成 혹은 挥散乃至는 脱窒等의 理由로 減少를 超來한것이 아닌가 생각된다.

摘要

湛水狀態下에서 pH, Eh, Fe^{++} , 및 NH_4^-N 의 變化가 高收穫畓土壤과 低收穫畓土壤間에 어떤 差異로 變化하는가를 알기 为하여 2個種類의 土壤에 一定量의 蒸溜水를 넣어 $30 \pm 2^\circ\text{C}$ 로 恒温하면서 經時的으로 調査한바 그 結果를 要約하면 다음과 같다.

1. pH는兩土壤 共히 恒温 13日까지는 繼續 上昇하다가 그後는 거의 平衡을 維持하는 傾向을 보

였는데 土壤間의 差는 高收穫畓土壤이 pH 0.25~0.30 程度 높았다.

2. Eh는兩土壤 共히 恒温 10日까지는 繼續 下降하다가 그後는 거의 平衡을 維持하였는데 土壤間의 差는 高收穫畓土壤이 Eh₆ 50~70 mv 程度 낮았다.

3. Fe^{++} 는兩土壤 共히 恒温 4~5日 사이에 急激한 上昇을 보였다가 그後는 거의 平衡을 維持하였다. 土壤間에는 高收穫畓土壤이 約 1.0 mg/gr soil 程度 높았다.

4. NH_4^-N 는 恒温 初期는 急上昇하였다가 下降後一定한 水準으로 維持해 가는데 土壤間에는 高收穫畓土壤이 初期에는 20~25 r/1g 程度 높고 後期에는 10~15 r/1 gr 程度 낮았다.

参考文獻

- 吳旺根 懶鋪草. 農事試驗研究 報告 第3輯 1~16 (1960)
- 農振 植環 試驗研究 報告書. 高低收穫畓에 對한 土壤 및 草養生理에 關한 研究 (1966-67)
- 朴來正, 朴天緒外 2人. 農事試驗 研究報告 第10輯 3卷 p. 9~21 (1967)
- 柳順昊. 秋落畓 土壤에 關한 研究 (1962)
- 吳旺根. 農化學會誌 創刊 p. 12~20 (1960)
- 弘法健三. 農林水產業 特別試驗研究 東京大學 農學部 (1966)
- 朴英善 朴來正 吳旺根. 湛水處理 및 有機物添加가 畑土壤의 Fe Mn 및 SiO_2 의 溶出量에 미치는 影響에 關한 研究. (未發表)
- R.D. Hater and E.O. McLean. Agronomy J. Vol. 57 No. 6 p. 583~588 (1965)
- 土壤肥料全編 日本農林省 振興局 研究部 (1961)
- 吳旺根. 土壤學 富民文化社 (1962)
- 孟道源 李鳳熙. 肥料學 概論 178 (1966)
- 趙伯顯等. 土壤肥料學原論 (1962)