# 長波帶における空電強度測定(第2報)

### I.まえがき

報告(I)(空研報,第3巻1~2号)において,主とし て空電強度測定を意図した理由や測定装置の概要を報 告してからすでに1年を経過した.この間試験観測を 終り,充分満足すべきものではないが一応連続観測が 可能な状態になし得たので,ひきつづき連続観測を実 施してきた.

本文では1953年10月迄の記録結果を整理して長波 帯の空電強度に関して現在迄に報告されている諸事実 について再検討を行った結果を述べ併せて2,3気の付 いた点を報告する.

使用した空中線の実効高としては、依佐美の17 kc/s の電波を使用して置換法により測定した 4.5 m という 値を採用して記録された積分レベルを電界強度に換算 した・

本邦中部(北緯 35 度附近)における空電強度は10

#### 鎌田哲夫 中島 淳

~30 kc/s の周波数帯では 1 年を通じて, 昼間は大略 50~30 db, 夜間は大略 65~55 db, 昼夜のレベル差は 約 5~15 db の範囲内におさまる. 観測周波数帯の上 限と下限におけるレベル差は, 夜間高々 5 db である に対して昼間は 10~12 db と大きくひらいている.

日出没時現象の一つの境界点が 20 kc/s 附近にある ことが認められた・又,日出時における二次的反射の 影響は 30 kc/s 帯で一番多く 20 kc/s 帯がこれに次ぎ 10 kc/s 帯では認められなかった・

#### II. 観測結果並びに解釈

#### 1. 空電強度の日変化

空電強度レベルの日変化の模様を知るために,受信 点を中心として,1000 新以内には全然空電源になり うるような大気の擾乱層も,発雷地もなく且電波伝播 上も異常現象が認められなかった日を選んで第1図に 例示した.この図から直ちに判ることは,

第1図 空電強度日変化図



(a) 空電電波の 10 kc/s の成分の強度は正午附近を 極小値として,除々に増加を始め,受信点の日没附近 でも殆ど減衰することなく夜のレベルへと上昇する. 夜間は高いレベルを維持し,受信点の夜明附近から 除々に減少を始め,日出時現象による減衰も殆どな く,正午附近の極少値へと下降する.

20 kc/s 及び 30 kc/s の成分の強度は, 屋間は変動 の割合少ない略、一定のレベルを示し,日没附近から 上昇を始め,夜間は高いレベルを維持し日出附近でや や急激に下降して屋間のレベルに復帰する.ここに注 目すべきことは,20 kc/s の成分の強度の日変化は静 穏日であるのに、10 kc/s の強度の日変化と等しい 様相を夫々指示する場合が屢、観測されることであ る、このことは所謂,日出没時現象による影響の認め にくくなる下限が10~20 kc/s の間にあるらしいこと を暗示しているものと推察される。

(b) 強度レベルは一般に周波数が低い程高い,特に 昼間のレベルに対してこの傾向がはっきりと現われ る.この事実は電離層のD領域における吸収に大い に関係することのようである.

(c) 20 kc/s 及び 30 kc/s ではっきり認められる昼間レベルから夜間レベルへの上昇及び夜間レベルから

居間レベルへの下陸は共に exponential な様相を呈 している.しかしてその傾度は前者において緩かで, 後者においては急である.このことは1年を通じて近 距離に雷活動の旺盛なものが存しない限り, 殆ど例外 なく観測された.

ここで考えられることは,若し空電の源における強 度スペクトルが長波帯において一様であるとすると, 受信強度レベルが観測した範囲では周波数が低い程高 いことは、10 kc/s 附近では D 領域による吸収が少な いことを示す.従って10 kc/sの成分はD領域の電離 密度の最大となる正午において最も吸収をうけること になりここに第1図に見られるようなただ1回の最 小レベルの出現となるのだろうということである. 又 (c) で述べたこともD 領域の出現が太陽の紫外線輻射 によることを考えると、日出没時のD領域の出現及 び消滅の様相に或る程度比例したものをあらわすと考 えることも可能のようである.従ってレベルの日変化 図は近くに空電源がない限りD 領域の電離状態曲線 を或る程度迄暗示していると見做し得よう。

2. 季節変化

季節変化を調べるために,前記の3つの周波数に対 する日変化の月平均をとって図示したのが第2図,第 3図及び第4図である.これ等の図から次のことがわ かる・

(a) 夜間のレベルの値は、各周波数とも四季を通じ て大体同じであり豊川においては、60±5dbの範囲に 大体おさまるようである.これに対して屋間のレベル は、一般に低く、1年を通じて平均 40 db 位で±15 db 位の変動が認められる.

(b) 夜間のレベルへの上昇は, 夏季は豊川の日没頃 にはじまり約2時間後に夜間のレベルに達する.冬季 は豊川の日没より、約1時間程早くはじまり、約2時 間後に夜間のレベルに達するという偏差が認められ る.同じような偏差は日出時にも認められるが,夏季 と冬季の関係は反対になる.このことは 10 kc/s の記 録に対しては明瞭さが少ない、

第2図~第4図に明示されているように受信地の日 出没は高い夜間のレベルへの昇降を支配したいことが 判る。

この事実は、すでに多くの人々によって述べられて いる如く(1),本邦で受信される定期性の空電源の季節 的の分布模様とその間の伝播路に対する日出没線並び に太陽高度等を考えれば説明される.即ち,夏季に受 信される定期性の空電源は主としてフィリッピン、ボ ルネオ、ジャワを結ぶ線より西側にあり、しかも日没



第2図 空電強度日変化の月平均

Intensity

50

10 12 14 16

Locel Time

18 20 22 24 2

4 6

第3図 空雷強度日変化の月平均





第4図 空電強度日変化の月平均

線は略豊川とフィリッピン,ボルネオ,ジャワを結ぶ 線と一致する.しかして2時間後には,その西側の雷 雨最類地区は大体夜に入る.又冬季の定期性空電源は 上記の線の東側にその主力が移動し,南洋諸島での雷 活動が盛んになって来る.しかして日没線がジャワを すぎるのは豊川の日没後約2時間半近くかかる.日 出線の影響の関係は丁度反対である.ここで問題にな るのは,日没時と日出時において夫々豊川における日 出没時より前に上昇や下降が始まるという点である. 今この点について考えて見よう.

先ず日出時について考えよう、今第5図-3に示した 模型図においてRを受信点,Aを主要空電源群の位 置とする、又簡単のためB地区からの電波の内図の如 く1回反射波のみと考えることとする.

扨多くの研究結果により 10~30 kc/s の周波数帯に おける夜間の見掛けの反射高として 90~95 km なる 値が報告されている、この見掛けの反射高の値とD領 域は夜間は存在しないということから,10~30 kc/sの 周波数帯の電波は E 層の下端部で反射が行われてい ると考えられる. R 点の地上の日出1時間前の太陽光 線は CC にて示される. この光線により R 点の上空 約100 km 附近は, すでに 夜明けの 状態になってお り、従って厚い空気層の通過により吸収をうけない低 い紫外域の周波数を有する光量子は Е 層下端部にお いて負イオンの電離をおこさしめ,所謂D領域を急 激に形成せしめる.このイオンの生成により,ここを 通過する電磁エネルギーの一部はイオンの運動エネル ギーに変換され、イオンは空気分子との衝突を起し、 ここにおいて Е 層下部での反射は大いなる吸収を蒙 り、紫外線の量が増加し、イオンの生成が盛んになる につれて殆ど完全吸収をうけるに至ると考えることは 可能のようである.かかる過程は一年を通じて考えら れることであり、第3図、第4図に明らかにあらわれて いる.ここに見られるいくらかの偏差は季節による太 陽高度の差にもとづく電離度の差に基付くものらしい ことは暗示される.次に日没時においては,夜の領域 が近付いてくるのであるが、第5図-1に示したよう に,地上の日没線 R Riより以前の時刻においては日 没線はCC2にあり従って受信点の上空は屋の状態に あり、D領域は存在しているわけである.しかし今考 えるべき空電源が CC2 及び RR1 ではさまれる地域円 にも存在していると考えると, Bから Aへの雷波の 反射は地表に対して略、平行に近いような斜の光線に さらされた D 領域によることとなる. 従って D 領域 の単位体積あたりへの紫外線の量は、太陽の南中時に 比べると大いに減少して来ており、この領域の電子密 度は減少の状態にあることは、とりもなおさず電磁エ ネルギーの損失即ち吸収の低下を意味するから D 領 域で吸収を受けていた周波数の電波は除々に強度の増 加を開始するのであると考えられるようである。この ことは勿論、定期性空電源の位置及びその季節的な変 化による影響も考えるべきである。この点については 受信方位の変遷について述べたように(空研報,第3 号及びこの号の受信方位についての報告参照) 定期性 空電源の季節的変化と日出没線の傾きの季節的変化と の関係は相対的に一年を通じて同一の状況の下におか れており,従って上記の如き考え方の一般性は或る程 度成立する. 又第3,4 図に見られるように, 豊川の

日没後夜のレベルに上昇しきる迄の時間差及び豊川の 日出とレベルが下降をはじめる時との時間差が一年を 通じて略、一定で,前者で約2時間,後者で約1時間 であることも上記の源と日出没線の傾きとの相対的関 係が略、一定であることを示すものと考えうる。しか して日没時のレベル上昇開始時刻は夏至のある6月に 又日出時のレベルが下降しきる時刻は冬至のある12 月に夫々豊川の日出没時と一致する傾向は実に前記の 事実を明らかにする(第10 図参照).

(c)特に長波帯においては、日出没線を考えること は定期性空電源の熱帯地方における大略の範囲を決定 するに大切であるということ<sup>(1)</sup>を再確認すると共に, 単方向性空電方位測定機の結果を併用することによ り,一段と明確な限界をあたえうることがわかった. 1例として,夏季における日出没線ではさまれた夜間 における定期性空電源の分布範囲を豊川における日出 没線と2時間後の日出没線及び単向性方位受信記録と より推定したものを第6図に示した.この図を見ると 多くの研究報告<sup>(3)</sup>で指摘された雷頻地区と一致した 結果をあらわすことがわかる.

次に夜間レベルと昼間レベルの月変化の様相を第7 図に示した.これによると、3月と8月に極大、5月



に極小を示している、本邦における朝倉氏の7月極大 にて2月極小という研究報告<sup>(4)</sup>と異った結果を示した が、低緯度地方の雷活動が例年と異ったのかどうか今 の処不明である、7,8,9月は昼間レベルが各周波数に 対して大体同じで差が認められないのは、本邦内の雷 活動が昼間レベルを決定する主要なものであったため と考えている。



第7図 空電強度月変化

第8図には昼夜レベルの周波数特性を示した.この 結果は、Espenschied 氏達<sup>(1)</sup>により報告された結果 と同じ傾向を示した.又測定法が異るため厳密な比較 は不可能であるが、強度は大略 order が一桁上であ る.このことは Noise level が緯度と逆数的関係に なっている<sup>(1)</sup>という事実を示すものといえよう.上 のように考えることの妥当性は空電レベルを決定する 源が赤道附近の低緯度地方に集中していることからも いえるように思う.

0 30 Frequency ( Kc/s )

#### 3. 日出時における現象

日出時に夜間の高いレベルから屋間のレベルへ急速 に下降する途上,再び強度の急激な上層が屢、観測さ れた(第9図参照).これは電離層の影響と思われる. このことに関しては通常の長波の観測においても斜入 射波に対してなされており、これに対しては二次的反 射のためであろう<sup>(6)</sup>と報告されている.



しかして前述したように、D 領域における電離は主 として太陽からの紫外域の周波数を有する光量子に起 因し、且この領域は大気中で充分低い位置にあり、再 結合は迅速に起るから、この領域での吸収は、太陽の 水平線からの高度と共に週期的に変化すると考えられ ており、<sup>(3)</sup>D 領域の電離過程とも関連がある現象のよ うにも考えられ今後に残された問題であると思う・

第1表に Gardner 氏の解析法にならって,(第一次 増大レベル)/(夜間レベル)の比の値を示した。この値 は平均0.55となる。今 Gardner 氏の結果より夜間の 減衰係数を略、1と考えると,このときの減衰係数は 0.55となる。これはS.I.D.の場合について Gardner 氏が示した値と略、一致することは興味深い点であ る。このことはこの増大の機構を考える上に非常な暗 示をあたえうる。



第1表

月日	下 降 封	上昇時刻	<u>最大</u> 夜間 レベル	継 続時 刻	月日	下 降 弱	上 昇 時 刻	<u>最大</u> 夜間 レベル	継 続 時 刻
(27 kc) 2. 4 12 13 15 16	h m 6.00 5.30 6.20 6.25 6.50	h m 6.40 6.00 7.00 6.40 7.00	0.50 0.70 0.54 0.97 0.48	h m 0.10 0.05 0.20 0.10 0.10	(27 kc) 5. 6 8 15 16 6. 2	h m 4.45 4.20 4.53 5.00 4.35	h m 5.20 4.30 4.45 5.05 5.15	0.30 0.65 0.90 0.74 0.44	h m 0.45 0.10 0.05 0.05 1.00
20 21 23 24 25	6 30 6.10 6.20 6.00 6.00	6.45 6.20 7.00 6.30 6.20	0.36 0.83 0.47 0.17 0.65	0.05 0.10 0.15 0.25 0.10	$\begin{array}{c} 11 \\ 12 \\ 13 \\ 7. 21 \\ 9. 2 \end{array}$	4.30 4.30 4.10 4.40 5.30	4.40 5.10 4.20 4.45 6.00	0.80 0.28 0.60 0.50 0.55	0.02 1.00 0.02 0.15 0.10
$26 \\ 27 \\ 28 \\ 3. 1 \\ 4$	6.00 6.10 6.00 6.00 4.00	6.50 6.40 6.20 6.15 4.30	0.20 0.35 0.45 0.79 0.35	0.15 0.15 0.05 0.10 0.25	$ \begin{array}{c} 10 \\ 23 \\ 24 \\ 10. 1 \\ 2 \end{array} $	5.45 5.25 5.30 5.30 5.30	5.50 5.35 5.32 5.35 5.35	0.80 0.66 0.60 0.70 0.70	0.30 0.10 0.10 0.05 0.05
5 6 7 9 11	6.15 6.00 5.40 5.45 6.00	6.30 6.10 6.05 6.00 6.20	0.37 0.82 0.86 0.95 0.37	0.10 0.05 0.10 0.10 0.20	4 12 13 14 17	5.40 5.45 5.40 6.00 5.30	5.40 6.00 6.20 6.30	0.50 0.58 0.60 0.55 0.66	0.30 0.45 0.50 0.25 0.45
12 13 15 16 26	5.50 5.45 5.40 5.45 5.40	6.40 6.25 6.30 6.20 5.55	0.12 0.25 0.16 0.30 0.80	0.15 0.15 0.10 0.20 0.05	18 23 24 25 26	6.00 5.50 5.50 5.50 5.55	6.10 6.10 6.20 6.00 6.05	0.72 0.50 0.30 0.79 0.65	0.25 0.10 0.10 0.15 0.03
$\begin{array}{c} 27 \\ 4. & 2 \\ 3 \\ 4 \\ 5 \end{array}$	5.30 5.20 5.20 5.45 5.50	6.02 5.50 6.00 6.10 5.55	0.56 0.28 0.80 0.37 0.95	0.35 0.10 0.25 0.05 0.05	29 30 (20 kc) 7. 9 17	6.07 5.45 5.15 4.25	6.22 5.55 4.35 5.00	0.47 0.68 0.69 0.72	0.25 0.10 1.15 0.30
6 7 8 13 14	4.40 5 20 5.20 5.15 5.15	4 45 5.50 5.50 5.30 5.30	0.70 0.63 0.90 0.44 0.90	0.05 0.05 0.25 0.10 0.10	29 8. 29 9. 20 10. 10 11	4.45 5.00 5.45 5.30 5.45	4.55 5.25 5.50 6.05 5.55	0.48 0.88 0.45 0.90 0.62	0.05 0.45 0.10 0.15 0.40
15 16 17 18 19	5.10 5.20 5.20 5.45 4.40	5.30 5.45 5.45 5.55 4.45	0.15 0.14 0.37 0.50 0.60	0.10 0.30 0.05 0.05 0.05	19 20 21 22	5.45 5.50 5.45 5.45	6.10 6.05 6.45 6.15	0.60 0.78 0.36 0.50	0.30 0.10 0.30 0.25

#### 4. 太陽面爆発時の異常増大

現在は太陽活動の静穏な時期なので、太陽面爆発に よる太陽雑音の増大、デカンジャー現象との相関性に 対しては、この時の長波強度の増大に対する観測例が 現在迄に1952年11月22日及び1953年10月25日の 2例しかなく何もわかっていない現状である。この現 象を説明するのに現在考えられている解釈は、太陽爆 発から放射される突発性の強烈な紫外線爆発が原因と なって、D領域に異常に大なる電離を起させ、その領 域は良い導体となり長波帯の電波の強度が増大され る<sup>(3)</sup>というのである。

このことは、爆発時における異常増大現象が20~30 kcの間で最も顕著に観測されるという Beureau 氏の 報告やその時のレベルが殆ど夜間のレベルに近い附近 にまで上昇することなどから考えると、D 領域におけ る空気分子密度に対するイオン密度が通常の状態に比 して異常に増加した結果、イオンが附近の空気分子と 衝突することによって失われる電波エネルギーは相対 的に減少したのと同じことになり、D 領域における吸 収は減少し、この領域で反射される電波の強度が増す のだという考え方であると思われるが、かかる解釈の 妥当性はかなり大きいと思われる。従って上昇の度合 は太陽高度により支配されることも考えられる。

猶これ等の点に関しては更に多くの例を得て究明して行きたいと考えている。

## III. あとがき

現在も引続き観測を継続しているが、1953年2月以降、10月までの空電強度測定結果を一応整理して判明 した点を述べた。

本報告ではふれなかったが, 空電強度レベルと気象 要素との関係, 短波の強度変化と長波の強度変化との 関係, 突発性電離層擾乱時の諸問題等に対しては, 現 在記録の整理に追われているのと浅学のため, 疑問に 感じている問題も多くあるが, その解釈に未だ自信が もてない状態であり, 更に多くの記録を得て一日も早 く確信のもてるものにしたいと努力している.

猶,予算の許される範囲内で来年度からは、測定周 波数の範囲を拡張し、且、各周波数帯の記録を同時に 記録するように装置の増設をして行き度いと希ってい る.これにより、現段階で疑問となっている問題に対 して一層明確な解釈が可能となるものと信じている.

## IV. 謝 辞

筆を擱くにあたり,本観測の継続に対して多大の助 力をおしまれない文部省の方々をはじめ,金原所長の 御好意を深く感謝する.又測定機に対して常に意を用 いていただく沖電気の方々に謝意を捧げると共に,記 録の整理に当った熊谷嬢の御骨折を多とする次第で す.

## V. 文 献

- Espenschied, Anderson and Bailey: Proc. I.R.E. 14, 7 (1926).
- (2) Espenchied: Proc. I.R.E. 19, 11 (1936).
- U.S. Department of Commerce: Ionoapheric Radio Propagation (1948).
- (4) 朝倉重郎: 気象集誌, 第二輯, 9, 2.
- (5) F. F. Gardner: Pylo. Maog 41, 129 (1950).
- (6) R.N. Rraceavell, Burden, Ratcliffe and Others : Proc. I. E. E. May, 1951.