

ΜΕΤΕΩΡΟΛΟΓΙΑ.— Ἐπίδρασις τοῦ ἀνέμου ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαίρας καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης, ὑπὸ Ἡ. Μαριολόπουλου καὶ Δ. Ρετάλη.

1. ΕΙΣΑΓΩΓΗ

Οἱ ἀτμοσφαιρικοὶ πυρῆνες καὶ τὰ ἰόντα, ὡς καὶ αἱ ἀμοιβαῖαι μεταξύ τῶν ἐπιδράσεις, δημιουργοῦν τὰ τοπικὰ συστατικὰ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαίρας. Οἵαδήποτε καὶ ἂν εἴναι ἡ αἰτία τῆς προελεύσεως αὐτῶν εἴναι προφανές, ὅτι δὲ ἀνεμος εἴναι εἰς σπουδαῖος παράγων κατὰ τὴν μεταφορὰν τῶν ἀτμοσφαιρικῶν πυρήνων καὶ ἰόντων εἰς τὴν ἀτμόσφαιραν.

Ἡ διεύθυνσις τοῦ ἀνέμου ἔχει μεγάλην ἐπίδρασιν ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, διότι δὲ ἀνεμος ἀναλόγως τῆς διευθύνσεως ἐκ τῆς ὁποίας πνέει, φέρει μάζας ἀέρος, αἴτινες περιέχουν διαφορετικὰ ἰόντα καὶ σύστασιν αἰωρουμένων σωματιδίων.

Ἡ ἐπίδρασις τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου ἔχει ἔξετασθῆ ὑπὸ τοῦ Δημ. Α. Ρετάλη (1974), ὅστις διεπίστωσεν ὅτι ἡ βαθμὶς δυναμικοῦ ἐλαττοῦται αὐξανομένης τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου. Ὅπο τῶν Δ. Ρετάλη καὶ Λ. Καραπιπέρη (1972) ἔχει ἔξετασθῆ ἡ ἐπίδρασις τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης (Smoke) τοῦ ἀέρος ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ. Ἡ ἐπίδρασις αὕτη εἴναι θετικὴ καθ' ὅσον ἡ ρύπανσις τῆς ἀτμοσφαίρας αὐξάνει τὴν εἰδικὴν ἀντίστασιν τοῦ ἀέρος.

Σημαντικοὶ παράγοντες ἐπιδράσεως ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς ρυπάνσεως τῆς ἀτμοσφαίρας εἴναι ἡ θαλασσία αὔρα καὶ οἱ ἐτησίαι ἀνεμοι. Οἱ προαναφερόμενες ἀνεμοι, οἱ δόποιοι καθορίζουν κατὰ τὸν μεγαλύτερον βαθμὸν τὸ θερινὸν κλῖμα τῶν Ἀθηνῶν (Μαριολόπουλος Ἡ. 1938), ἐπηρεάζουν τόσον τὴν μιροφὴν τῆς ἡμερησίας πορείας τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, ὅσον καὶ τὰς τιμὰς αὐτῆς (Δημ. Α. Ρετάλης, 1974).

Εἰς τὴν παροῦσαν μελέτην ἔξετάζομεν τὴν μεταβολὴν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαίρας, ἐν συνδυασμῷ μὲ τὰς μεταβολὰς τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου, συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου. Ἡ μελέτη αὕτη ἐγένετο βάσει παρατηρήσεων, αἴτινες

* E. MARIOLOPOULOS and D. RETALIS, Influence of the wind on the potential gradient of the electric field of the atmosphere and on the smoke concentration.

διεξήχθησαν υπό τοῦ Μετεωρολογικοῦ Ἰνστιτούτου εἰς τὸ Ἐθνικὸν Ἀστεροσκοπεῖον Ἀθηνῶν ($\varphi = 37^{\circ} 58'.3\text{B}$, $\lambda = 23^{\circ} 43'.\text{A}$, καὶ $h = 107 \mu.$).

2. ΜΕΤΕΩΡΟΛΟΓΙΚΟΝ ΥΛΙΚΟΝ ΚΑΙ ΑΠΟΤΕΛΕΣΜΑΤΑ

Εἰς τὴν παροῦσαν μελέτην διὰ τὴν εὑρεσιν τῶν μεταβολῶν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου, ἔξεταζομεν 850 ἡμέρας τῆς περιόδου Μάϊος 1967 ἕως καὶ Φεβρουάριος 1971, καθ' ἃς ὑπάρχουν κοιναὶ μετρήσεις τῶν ἔξεταζομένων στοιχείων. Οὕτω, δι' ἐκάστην ἔξεταζομένην ἡμέραν ὑπελογίσθη ἡ μέση τιμὴ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ (P.G), ἡ ἐπικρατεστέρα διεύθυνσις τοῦ ἀνέμου καὶ ἡ μέση ταχύτης αὐτοῦ (U), ὡς καὶ ἡ συγκεντρώσις τῆς αἰθάλης (S). Ἐν συνεχείᾳ δι' ἐκάστην διεύθυνσιν τοῦ ἀνέμου ὑπελογίσθησαν αἱ μέσαι τιμαὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ εἰς $v \cdot m^{-1}$, τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης εἰς $\mu gr \cdot m^{-3}$ καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου εἰς $m \cdot sec^{-1}$. Τὰ ἀποτελέσματα ταῦτα παρίστανται εἰς τὸν κατωτέρῳ πίνακα, εἰς τὸν δποῖον ἀναφέρεται καὶ ὁ ἀριθμὸς τῶν ἡμερῶν (N) δι' ἐκάστην διεύθυνσιν τοῦ ἀνέμου.

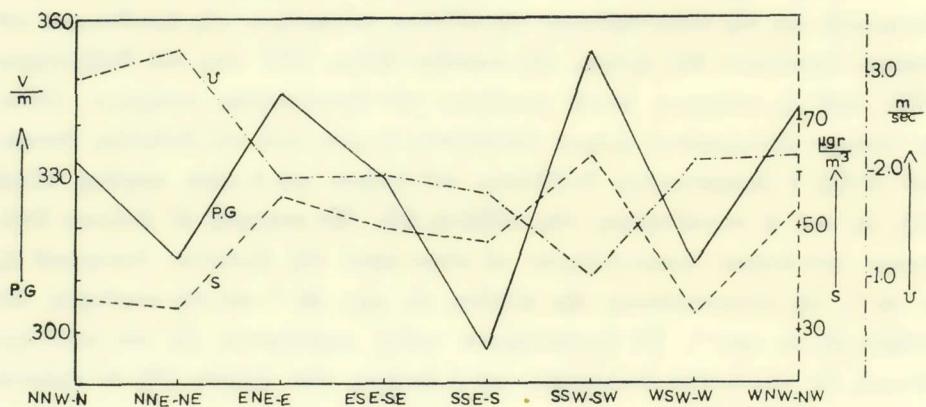
Π Ι Ν Α Ζ

Μέσαι τιμαὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ (P.G), τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης (S) καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου (U), συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου.

Διεύθυνσις ἀνέμου	N NNW	NE NNE	E ENE	SE ESE	S SSE	SW SSW	W WSW	NW WNW
P. G v/m	333.1	314.0	345.9	329.5	296.3	353.5	312.4	342.6
S $\mu gr/m^3$	36.4	34.8	56.0	49.8	47.2	63.4	33.2	53.2
U m/sec	2.95	3.22	1.98	2.00	1.83	1.02	2.14	2.17
N. $\eta\mu.$	132	222	20	8	148	215	66	39

Βάσει τῶν τιμῶν τοῦ ἀνωτέρῳ πίνακος ἔχαράχθησαν, συναρτήσει τῆς διεύθυνσεως τοῦ ἀνέμου, τὰ διαγράμματα μεταβολῆς τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ (P.G), τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης (S) καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου (U) τοῦ κατωτέρῳ σχήματος.

Αἱ τιμαὶ τῶν μετρήσεων τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ ἐλήφθησαν ἐκ τῶν Bulletin of Atmospheric Electricity (Vol. 3 - 7), τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης ἐκ τῶν Bulletin of Air Pollution (Vol. 1 - 2) καὶ τῆς ταχύτητος καὶ διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου ἐκ τῶν Climatological Bulletin τοῦ Μετεωρολογικοῦ Ἰνστιτούτου τοῦ E.A.A.



Σχ. 1. Μεταβολαι συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου τῶν μέσων τιμῶν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ P. G (—), τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης S (— — —) καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου U (-.-.-—).

3. ΣΧΟΛΙΑ - ΚΡΙΤΙΚΗ

Τόσον ἐκ τῶν τιμῶν τοῦ πίνακος, ὅσον καὶ ἐκ τῶν διαγραμμάτων τοῦ σχήματος, παρατηροῦμεν ὅτι ὑπάρχει σχεδὸν παραλληλία εἰς τὴν μεταβολὴν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης, συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ πνέοντος ἀνέμου. Ἡ δὲ μεταβολὴ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου εἶναι ἀντίθετος τῶν μεταβολῶν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης.

Ἡ βαθμὸς δυναμικοῦ, ὡς διαπιστοῦται ἐκ τοῦ σχήματος, εἶναι μεγίστη μὲ πνέοντα ἄνεμον SSW - SW καὶ ἐλαχίστη μὲ SSE - S. Ἡ συγκέντρωσις τῆς αἰθάλης εἶναι μεγίστη μὲ πνέοντα ἄνεμον SSW - SW καὶ ἐλαχίστη μὲ WSW - W. Ἡτοι παρατηροῦμεν ὅτι τὰ μέγιστα συμπίπτουν, ἐνῷ τὰ ἐλάχιστα διαφέρουν. Ἡ τοιαύτη διαφορά, ὡς καὶ ἡ διαφορετικὴ κλίσις μεταβολῆς τῶν δύο μεγεθῶν,

δφείλεται εἰς τὸ ὅτι ἡ βαθμὶς δυναμικοῦ δὲν ἐπηρεάζεται μόνον ἀπὸ τὴν ποσότητα τῆς αἰθάλης, ἀλλὰ καὶ ἀπὸ τὴν ποιότητα τῶν ἀερομεταφερομένων σωματιδίων (aerosols).

Τὸ μέγιστον τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ μὲ ἄνεμον SSW - SW δφείλεται εἰς τὴν μεγίστην συγκέντρωσιν τῆς αἰθάλης καὶ εἰς τὴν θετικὴν ἐπίδρασιν ταύτης ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, ως ἔχουν δεῖξει οἱ Δ. Ρετάλης - Λ. Καραπιπέρης (1972) ἔξετάζοντες τὰς ἡμερησίας τιμὰς τούτων. Προσέτι ὁ ἄνεμος SSW - SW εἶναι θαλασσίας προελεύσεως (περιέχονται καὶ ἡμέραι θαλασσίας αὔρας) καὶ ὡς τοιοῦτος ἄνεμος παρουσιάζει μικρὰν ἀγωγιμότητα (Muhleisen R., 1959), μεγαλυτέραν ὥπανσιν (Γκίνης Σ. - Ζαμπάκας Ι., 1973) καὶ μικρότεραν συγκέντρωσιν μικρῶν λόντων (Ζαμπάκας - Ρετάλης - Γκίνης, 1975). Ὁ ἄνεμος οὗτος μεταφέρει ἐπιπλέον εἰς τὸν Σταθμὸν μετρήσεων μεγάλας ποσότητας μίγματος ὑδρατμῶν καὶ μορίων ἄλατος, ἀτινα προέκυψαν ἀπὸ τὴν ἔξατμισιν τῶν ὑδροσταγονιδίων τοῦ θαλασσίου ὕδατος. Ὁ Wright, H. L. (1934) ἐμελέτησε τὸ θέμα τῶν μορίων ἄλατος, τὰ δποῖα σχηματίζουν τοὺς δομικοὺς λίθους διὰ τὴν παραγωγὴν πυρήνων. Ἐπὶ πλέον τὰ αἰωρούμενα σωματίδια ἀποτελοῦνται καὶ ἀπὸ ὑγροσκοπικὰ σωματίδια, ἀτινα εἶναι χημικῶς σύνθετα, ἡτοι χλωρίδια, σουλφίδια, βρωμίδια κλπ.

Τὸ ἐλάχιστον τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, τὸ δποῖον ὡς ἔχομεν ἀναφέρει δὲν συμπίπτει μὲ τὸ ἐλάχιστον τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης, μὲ πνέοντα ἄνεμον SSE - S, πιθανὸν νὰ δφείλεται εἰς τὸ ὅτι ὁ ἄνεμος οὗτος ἐκτὸς ἀπὸ αἰθάλην μεταφέρει καὶ μόρια κόνεως, βράχων κτλ., τὰ δποῖα εἶναι ἐλάχιστα ἡ καθόλου ὑγροσκοπικά. Τὰ μόρια τῆς κόνεως ἔχουν ἀρνητικὴν φρότισιν ἀναλόγως πρὸς τὴν χωρητικότητά των. Ἡ ίδιότης τῆς ἡλεκτρονικῆς συγγενείας τοῦ δξυγόνου τοῦ διοξειδίου τοῦ πυριτίου, ὡς εἰσηγήθη ὁ Coffman (1963), εἶναι ἵσως μία πιθανὴ αἰτία διὰ τὴν ἀρνητικὴν φρότισιν τῶν μορίων τῆς κόνεως.

Μεταβολαὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ πιθανὸν νὰ μὴ δφείλωνται εἰς τοπικὴν ὥπανσιν, ἀλλ' ἐπίσης καὶ εἰς αἰωρούμενα σωματίδια τὰ δποῖα ἐδημιουργήθησαν πέραν τοῦ Σταθμοῦ μετρήσεων ἡ εὑρίσκονται εἰς ὑψηλότερα στρώματα τῆς ἀτμοσφαίρας. Ὁ H. Dolezalek (1964) ὑπέθεσε τὴν δυνατότητα τῆς ὑπάρξεως διασκορπισμένων σωματιδίων εἰς ὑψηλὰ ἐπίπεδα καὶ ὅτι ἡ παρουσία ἐνὸς πυκνοτέρου τοιούτου πλήθους σωματιδίων θὰ ἐπηρεάξει τὰς ἡλεκτρικὰς παραμέτρους. Ἐπίσης ὁ H. Dolezalek (προσωπικὴ ἐπικοινωνία) ἀναφέρει ὅτι ἀν τὰ δύο ἐλάχιστα τῆς ἀγωγιμότητος ἀντιστοιχοῦ μὲ τὰ μέγιστα τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, τότε ἡ βαθμὶς δυναμικοῦ εἰς τὸν Σταθμὸν εἶναι περισσότερον ἔξηρτημένη ἀπὸ τοπικὰς ἐπιδράσεις. Εἰς τὴν περίπτωσιν ταύτην, ἡτοι καὶ ἰσχύει διὰ τὸν Σταθμὸν τοῦ

E.A.A. (Ρετάλης, 1974), τὸ περιεχόμενον τῶν αἰωρουμένων σωματιδίων (aerosols) ἐκτείνεται σχετικὰ ὑψηλὰ μέσα εἰς τὴν ἀτμόσφαιραν. Ο K. E. Tserfas (1964) διεπίστωσε συντελεστὴν συσχετίσεως 0.96 μεταξὺ τῆς περιεχομένης ἀτμοσφαιρικῆς κόνεως εἰς ὑψος 5 - 6 χλμ. καὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τὸ θέρος εἰς τὴν Taskent.

Τέλος, ἐκ τοῦ ἀνωτέρῳ σχήματος διαπιστοῦμεν ὅτι ἡ παρατηρουμένη μεγίστη τιμὴ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης (μὲ ἄνεμον SSW - SW), συμβαίνει μὲ τὴν ἐλαχίστην τιμὴν τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου (1.02 m/sec).

*Ἐκ τῶν ἀνωτέρων καταφαίνεται ἡ μεγάλη ἐπίδρασις τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης. Ο R. Janeselli (1964) ἀναφέρει ὅτι ἡ διεύθυνσις τοῦ ἀνέμου ἔχει μίαν μεγάλην ἐπίδρασιν ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ, διότι ὁ ἀνεμος ἀναλόγως τῆς διευθύνσεως ἐκ τῆς ὁποίας πνέει, φέρει μάζας ἀέρος αἵτινες περιέχουν διαφορετικὰ ίόντα.

*Ἐν κατακλεῖδι δυνάμεθα νὰ εἴπωμεν ὅτι ὁ ἀνεμος ἀναλόγως τῆς διευθύνσεως ἐκ τῆς ὁποίας πνέει, τῆς ποιότητος καὶ τῆς ποσότητος τῶν σωματιδίων τὰ δόποια μεταφέρει, ὡς καὶ τῆς ἐντάσεως αὐτοῦ, ἐπηρεάζει τὰς τιμὰς τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἥλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαίρας.

S U M M A R Y

In the present study the influence of wind on the potential gradient of the electric field of the atmosphere and on smoke concentration above Athens ($\varphi = 37^{\circ}58'3\text{ N}$, $\lambda = 23^{\circ}43'\text{ E}$, $h = 107\text{ m}$) has been examined for the period May 1967 - February 1971.

From this examination we deduced the following :

1. The potential gradient variation as function of wind direction is parallel to the variation of smoke concentration.
2. The wind speed variation is opposite to the variations of potential gradient and of smoke concentration.
3. The wind, according to its: 1) direction 2) quality and quantity of carried particles and 3) speed, influences the values of the potential gradient of the electric field of the atmosphere.

ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ

1. Σ. Γκίνης - Ι. Ζαμπάκας, 'Επίδρασις έτησίων και θαλασσίας αύρας ἐπὶ τῆς ψυπάνσεως ἐν Ἀθήναις. Δημοσιεύματα 'Εργαστηρίου Κλιματολογίας Πανεπιστημίου 'Αθηνῶν. 'Αρ. 5, 1973.
2. M. L. Coffman, Journ. Geophy. Res. V. 68, p. 1565. 1963.
3. H. Dolezalek, Study of atmospheric tracing of high altitude irregularities, Air Force Research Laboratories - TR - 64 - 30 (1964), 9.
4. R. Janeselli, Risultati di sette anni di osservazioni sul gradient verticale del Campo elettrico-atmosferico a Venezia. Geofisica e Meteorologia, Vol. XIII, N. 1-2, p. 2. 1964.
5. H. Γ. Μαριολόπουλος, Τὸ κλῖμα τῆς Ἑλλάδος, 'Αθῆναι 1938.
6. R. Muhrleisen, Die luftelektrischen Verhältnisse im Küstenaerosol II, Arch. Meteor. Geophys. Biokl. (A). V. 12 (1959), 435 - 446.
7. National Observatory of Athens. Meteorological Institute. Bulletin of Atmospheric Electricity Vol. 3-7, 1967 - 1971.
8. National Observatory of Athens. Meteorological Institute; Bulletin of Air-Pollution Vol. 1-2, 1967 - 1971.
9. National Observatory of Athens. Meteorological Institute. Climatological Bulletin. 1967 - 1971.
10. Δ. A. Ρετάλης, Μελέτη τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαίρας ἐν Ἀθήναις. Διατριβὴ ἐπὶ Διδακτορίᾳ. Πανεπιστήμιον 'Αθηνῶν 1974.
11. D. Retalis and L. Carapiperis, Contribution to the study of the influence of the air pollution on the potential gradient of the electric field of the atmosphere. 'Υπομνήματα τοῦ 'Εθνικοῦ 'Αστεροσκοπείου 'Αθηνῶν. Σειρὰ II. Μετεωρολογία ἀρ. 26. 1972.
12. K. E. Tserfas, Dependence of the electrical field intensity on the Concentration and nature of atmospheric dust particles, Is. Gidr. Institut, Trudy 1964.
13. H. L. Wright, The Association between relative humidity and the Ratio of the number of large Ions to the total number of Nuclei. Terr. Magn. Atmos. Elect., 39 (1934), 277-280.
14. I. Ζαμπάκας - Δ. Ρετάλης - Σ. Γκίνης, Αἱ συγκεντρώσεις τῶν ιόντων τῆς ἀτμοσφαίρας ὑπὸ θαλασσίαν αὔραν καὶ ἔτησίων ἐν Ἀθήναις. Πρακτικὰ τῆς 'Ακαδημίας 'Αθηνῶν. Τομ. 50, 1975.

*

Ο 'Ακαδημαϊκὸς κ. 'Ηλ. Μαριολόπουλος, παρουσιάζων τὴν ἀνωτέρῳ ἀνακοίνωσιν λέγει τὰ ἔξῆς :

Οἱ ἀτμοσφαιρικοὶ πυρῆνες καὶ τὰ ιόντα, ὡς καὶ αἱ ἀμοιβαῖαι μεταξύ των ἐπιδράσεις, δημιουργοῦν τὰ τοπικὰ συστατικὰ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκ-

τρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαιρίας. Οἰαδήποτε καὶ ἂν εἶναι ἡ αἰτία τῆς προελεύσεως αὐτῶν, εἶναι προφανές, ὅτι ὁ ἄνεμος εἶναι εἷς σπουδαῖος παράγων κατὰ τὴν μεταφορὰν τῶν ἀτμοσφαιρικῶν πυρόνων καὶ ἵστων εἰς τὴν ἀτμόσφαιραν.

Εἰς τὴν ὑπὸ τὸν τίτλον «Ἐπίδρασις τοῦ ἀνέμου ἐπὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαιρίας καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης» μελέτην, ἔξετάζονται αἱ μεταβολαὶ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης, συναρτήσει τῆς διευθύνσεως καὶ τῆς ταχύτητος τοῦ πνέοντος ἀνέμου. Ἡ ἔξετασις αὕτη ἐγένετο βάσει παρατηρήσεων αἴτινες διεξήχθησαν εἰς τὸ Ἐθνικὸν Ἀστεροσκοπεῖον Ἀθηνῶν κατὰ τὴν περίοδον ἀπὸ Μαΐου 1967 μέχρι Φεβρουαρίου 1971.

Τὰ κύρια συμπεράσματα τῆς μελέτης ταύτης ἔχουν ὡς ἀκολούθως :

1. Ἡ μεταβολὴ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ συναρτήσει τῆς διευθύνσεως τοῦ ἀνέμου εἶναι παράλληλος πρὸς τὴν μεταβολὴν τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης.
2. Ἡ μεταβολὴ τῆς ταχύτητος τοῦ ἀνέμου εἶναι ἀντίθετος τῶν μεταβολῶν τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης.
3. Ἡ μεγίστη τιμὴ τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ καὶ τῆς συγκεντρώσεως τῆς αἰθάλης παρατηρεῖται μὲ ἄνεμον ΝΝΔ - ΝΔ, ὁ ὅποιος εἶναι μικρᾶς ἐντάσεως καὶ θαλασσίας ποοελεύσεως.
4. Ὁ ἄνεμος ἀναλόγως τῆς διευθύνσεως ἐκ τῆς ὅποιας πνέει, τῆς ποιότητος καὶ τῆς ποσότητος τῶν σωματιδίων τὰ ὅποια μεταφέρει, ὡς καὶ τῆς ἐντάσεως αὐτοῦ, ἐπηρεάζει τὰς τιμὰς τῆς βαθμίδος δυναμικοῦ τοῦ ἡλεκτρικοῦ πεδίου τῆς ἀτμοσφαιρίας.